

ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები  
ტომი №112

**TRANSACTIONS OF THE INSTITUTE OF  
HYDROMETEOROLOGY  
VOL. #112**

**ТРУДЫ ИНСТИТУТА ГИДРОМЕТЕОРОЛОГИИ  
ТОМ #112**



**საქართველოს ჰავა  
2.აფხაზეთი**

**Climate of Georgia  
2.Abkhazia**

**Климат Грузии  
2.Абхазия**

**თბილისი – TBILISI - ТБИЛИСИ  
2006**

ISSN1512-0902

ISBN99928-885-5-5

ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები  
ტომი №112

საქართველოს ჰავა  
2.აფხაზეთი

TRANSACTIONS OF THE INSTITUTE OF  
HYDROMETEOROLOGY

VOL. #112

**Climate of Georgia**

**2.Abkhazia**

ТРУДЫ ИНСТИТУТА ГИДРОМЕТЕОРОЛОГИИ

ТОМ #112

**Климат Грузии**

**2.Абхазия**

თბილისი – TBILISI - ТБИЛИСИ

2006

გეოგრაფიის მეცნიერებათა დოქტორების, პროფესორ  
ე.ელიზბარაშვილის, რ.სამუკაშვილის და ფიზიკა-მათემატიკის  
მეცნიერებათა  
კანდიდატის ჯ.ვანნაძის რედაქციით

Edited by Doctors of Sciences E.Elizbarashvili, R.Samukashvili and  
J.Vachnadze

**Под редакцией докторов наук Э.Элизбарашвили,  
Р.Самукашвили и Дж.Вачнадзе**

რეცენზენტები: გეოგრაფიის მეცნიერებათა დოქტორი,  
პროფესორი ზ. ჭავჭავანიძე,

გეოგრაფიის მეცნიერებათა კანდიდატი  
ი. წოგოვაძე

უაკ 551.58

განხილულია აფხაზეთის კლიმატის ფორმირების ძირითადი ფაქტორები, კლიმატის ელემენტების ტერიტორიული განაწილების კანონზომიერებანი, კლიმატური რესურსები, კომპლექსური კლიმატური მახასიათებლები და ამინდის საშიში მოვლენები.

განკუთვნილია კლიმატოლოგიისათვის, აგრონომებისათვის და სპეციალისტებისათვის, რომლებიც მუშაობენ ბუნებრივი რესურსების გამოვლენისა და ათვისების, სამოქალაქო და სამრეწველო ნაგებობების, კავშირგაბმულობის, ელექტროგადამცემი და მილსადენი ხაზების დაგეგმარების და პროექტირების დარგში.

Рассмотрены основные факторы формирования климата Абхазии, закономерности территориального распределения климатических элементов, климатические ресурсы, комплексные климатические характеристики и опасные явления погоды.

Предназначена для климатологов, агрономов и специалистов занимающихся выявлением и освоением природных ресурсов, планированием и проектированием гражданских и промышленных сооружений, линий связи, электропередач и трубопроводов.

The main factors of Abkhazia Region's climate formation as well as territorial distribution of climatic elements, climatic resources, complex climatic characteristics and the dangerous weather conditions are considered.

*ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტი 2005წ.*

**ISSN1512-0902**

**ISBN99928-885-5-5**

## შ ე ს ა გ ა ლ ი

წინამდებარე ნაშრომი, რომელშიც განხილულია აფხაზეთის ავტონომიური რესპუბლიკის ჰავა, წარმოადგენს საქართველოს მეცნიერებათა აკადემიის ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის მეცნიერ-თანამშრომელთა მიერ სერიით “საქართველოს ჰავა” მომზადებული გამოცემების მე-2 ტომს. პირველი ტომი – აჭარა, გამოქვეყნდა 2003 წელს.

აფხაზეთის რესპუბლიკა შედის საქართველოს შემადგენლობაში და უჭირავს მისი უკიდურესი ჩრდილო-დასავლეთი ნაწილი. მისი საზღვრებია: ჩრდილოეთით – მთავარი კავკასიონის ქედის ; აღმოსავლეთით – კოდორის ქედი და მდინარე ენგურის ქვემო დინება; სამხრეთით და სამხრეთ-დასავლეთით – შავი ზღვა; ჩრდილო-დასავლეთით – მდინარე ფსოუ. ადმინისტრაციულად მას ესაზღვრება ჩრდილოეთიდან – რუსეთი (კრასნოდარის მხარე, ყარაჩაი, ჩერქეზეთი), ხოლო აღმოსავლეთიდან – მესტიის, წალენჯიხის და ზუგდიდის რაიონები.

აფხაზეთი მთავარიანი ქვეყანაა, მისი საერთო ფართობია 8.7 ათასი კვ. კმ, ტერიტორიის 75% მთებსა და მთისწინეთს უჭირავს. მთავარი კავკასიონის დასავლეთი ნაწილი აფხაზეთის საზღვრებში მოქცეულია მდინარეების ფსოუს და საკენის სათავეებს შორის. მთავარ ქედზე უმაღლესი წერტილია მწვერვალი დომბაიულგენი (4046 მ). ძირითადი უღელტეხილებებია ქლუხორის (2816 მ), ნახარის (2931 მ), მარუხის (2769 მ), სანცაროს (2292 მ), ხიდას (2632 მ) და სხვა. მთავარი ქედი მკვეთრად დაბლდება სამხრეთისაკენ და ებჯინება მის სამხრეთით არსებულ გაგრის, ბზიფის, ჩხალთის და კოდორის ქედებს, რომელთა შორისაც მოქცეულია ბზიფის, ჩხალთის, საკენის, კოდორის და სხვა ხეობები.

აფხაზეთის მთავარი მდინარეებია კოდორი, ბზიფი, დალიძვა, გუმისთა, მოქვი და სხვა. აქვეა მრავალი ლამაზი მცირე ტბა, მათ შორის საქვეყნოდ განთქმული დიდი და პატარა რიწა, ყვარაში, ამტყელი და ცისფერი ტბა. აფხაზეთის სანაპირო ზოლი სწორხაზოვანია. აღსანიშნავია სოხუმის და გაგრის უბეები, და ბიჭვინთისა და სოხუმის კონცხები.

აფხაზეთის მოსახლეობის უდიდესი ნაწილი ცხოვრობს ზღვის დონიდან 200 მეტრამდე დაბლობ ნაწილში, რომელსაც უჭირავს მთელი ფართობის 25%; აქვე იწარმოება ძირითადი სითბოს მოყვარული კულტურები – ჩაი, ციტრუსები, თამბაქო, ყურძენი და სხვა.

თანამედროვე საბაზრო ეკონომიკის პირობები მოითხოვს საქართველოს თითოეული რეგიონის, მათ შორის აფხაზეთის, ადგილობრივი რესურსების (კლიმატური, საკურორტო, განახლებადი,

ტურისტული) უფრო სრულად და სრულყოფილად გათვალისწინებას და გამოყენებას. სწორედ ამ მიზანს ემსახურება წარმოდგენილი ნაშრომი, რომელიც შესრულებულია საქართველოს მეცნიერებათა აკადემიის 2003-2004 წწ. თემატური გეგმის შესაბამისად.

ნაშრომში გამოყენებულია აფხაზეთის ტერიტორიაზე მოქმედი მეტეოროლოგიური სადგურების მრავალწლიური დაკვირვებათა მონაცემები დაწყებული დაკვირვებათა დღიდან დამთავრებული 1992 წლით, აგრეთვე, საექსპედიციო მონაცემები და ლიტერატურული წყაროები.

აღნიშნული სერიის მე-3 ტომი მიეძღვნება სამეგრელო-ზემო სვანეთს.

## თავი I. კლიმატის ფორმირების ძირითადი ფაქტორები

### 1.1. კლიმატის რადიაციული ფაქტორები

მზის რადიაცია, როგორც დედამიწის სითბური ენერჯის ძირითადი წყარო, უაღრესად დიდ როლს ასრულებს გეოგრაფიულ გარემოში მიმდინარე ფიზიკურ-გეოგრაფიული პროცესების ფორმირებაში. გარდა ამისა, მზის სხივური ენერჯია ითვლება ერთ-ერთ ძირითად კლიმატწარმოქმნელ ფაქტორად. მის, როგორც ენერჯის ეკოლოგიურად სუფთა წყაროს, გამოყენებას ადამიანის სამეურნეო საქმიანობაში აქვს განსაკუთრებული მნიშვნელობა. აფხაზეთის რადიაციული კლიმატის დასახასიათებლად გამოყენებული იქნა სოხუმში არსებული აქტინომეტრიული სადგურის მონაცემები (1955-1995 წწ). გარდა ამისა, მთიანი და მაღალმთიანი ტერიტორიის რადიაციული მახასიათებლების (მზის პირდაპირი  $S$ ,  $S'$ , გაბნეული  $D$ , ჯამური  $Q$ , ქვეფენილი ზედაპირიდან არეკლილი  $R_g$  და შთანთქმული  $Q_g$  რადიაცია, ქვეფენილი ზედაპირის ალბედო  $A_g$ , ეფექტური გამოსხივება  $\varepsilon$  და რადიაციული ბალანსი  $B$ ) წლიური და მაღლივი ცვლილებების კანონზომიერებების დადგენის მიზნით გამოყენებული იქნა საქართველოს აქტინომეტრიული ქსელის (სულ 8) აქტინომეტრიული სადგური, რომელთა შორის 3 მ/მთ – ყაზბეგი (3653 მ), ჯვრის უღელტეხილი (2395 მ) და წაღკა (1457 მ) განლაგებულია დიდი და მცირე კავკასიონის მთიან რაიონებში.

მონაცემები 1954-1991 წლების პერიოდისათვის. მოწმენდილი ცისა და ღრუბლიანობის საშუალო პირობებისათვის საქართველოს ტერიტორიისათვის დადგენილი იქნა  $S=f(H)$ ,  $S'=f(H)$ ,  $Q=f(H)$ ,  $A=f(H)$ ,  $R_m=f(H)$ ,  $Q_s=f(H)$  და  $B=f(H)$  დამოკიდებულებების მაღლივი ცვლილებების კანონზომიერებები, რომლებიც გამოყენებულ იქნა აფხაზეთის ტერიტორიის მთიანი რაიონების რადიაციული კლიმატის დასახასიათებლის მიზნით. ამ სახის დამოკიდებულებების გამოყენება საკვლევ ტერიტორიაზე რადიაციული ბალანსისა და მისი მდგენელების წლიური და მაღლივი ცვლილებების დასადგენად, როგორც აღნიშნულია (З.Н. Пивоварова, 1977; Р.Д. Самукашвили, 1987), გამართლებულია იმით, რომ რადიაციული ბალანსის მდგენელების თვიური ჯამების, ისევე როგორც მთელი რიგი მეტეოროლოგიური ელემენტების საშუალო კვადრატული გადახრა პრაქტიკულად მუდმივი რჩება 300-400 კმ მანძილზე. ეს უპირველეს ყოვლისა ეხება რადიაციული ბალანსის მოკლევადიან მაკრომდგენელებს ( $S$ ,  $S'$ ,  $Q$ ), რომლებიც არ არიან დამოკიდებული ქვეფენილი ზედაპირის ფიზიკურ თვისებებზე  $B$ ,  $A$ ,  $\varepsilon$  და  $R$ -ისგან განსხვავებით. რაც შეეხება  $S$ ,  $S'$  და  $Q$ -ს დამოკიდებულებას ადგილის განედზე (მზის სიმაღლის ცვლილებაზე ფიქსირებულ მომენტში), საქართველოს პირობებში განედის ცვლილების დიაპაზონი

იმდენად მცირე, რომ იგი პრაქტიკულად გავლენას ვერ ახდენს S, S' და Q-ს სიდიდეებზე.

აფხაზეთის ტერიტორიაზე კლიმატის რადიაციული მახასიათებლების ფორმირებაზე მნიშვნელოვან გავლენას ახდენს დრუბლიანობა, მზის ნათების რეჟიმი, ქვეფენილი ქედაპირის და ატმოსფეროს ფიზიკური თვისებები. სადგურების ფსხუს, გუდაუთას და სოხუმის მონაცემებით საერთო დრუბლიანობის საშუალო თვიური რაოდენობა წელიწადის განმავლობაში იცვლება 6.0 ბალიდან (VI, X) 7.6 ბალამდე (III) (ფსხუ), 4.8 ბალიდან (VIII, IX) 7.4 ბალამდე (II, III) (გუდაუთა), 5.2 ბალიდან (VIII) 7.5 ბალამდე (II) (სოხუმი). საშუალო წლიური დრუბლიანობის სიდიდე ამ პუნქტებში შესაბამისად შეადგენს 6.1, 6.3 და 6.6 ბალს. ცის მოწმენდილი და მოღრუბლული მდგომარეობის ალბათობა საერთო დრუბლიანობის შემთხვევაში ამ სადგურებში შესაბამისად მერყეობს: 23% (II, III)-43% (VIII) და 40% (VII, VIII)-67% (II, III) (ფსხუ), 21% (II)-42% (VIII) და 37% (IX)-67% (I, II) (გუდაუთა), 19% (XII, II)-35% (X, XI) და 43% (VIII)-68% (II-IV) (სოხუმი).

მოწმენდილი და მოღრუბლული დღეების საშუალო რიცხვი საერთო დრუბლიანობით წელიწადის განმავლობაში მერყეობს შემდეგ ზღვრებში: 2.4(XII)-6.8(X) და 7.4(VII)-17.3(XII) (ფსხუ), 1.7(V)-6.3(VII) და 6.5(IX)-16.7(XII) (გუდაუთა), 1.3(V)-5.2(VII) და 8.0(IX)-17.5(XII) (სოხუმი).

მზის ნათების ხანგრძლივობა, დრუბლიანობის საშუალო პირობებში, სოხუმში წელიწადის განმავლობაში მერყეობს 96(XII)-162(VIII) საათის ფარგლებში. მზის ნათების საშუალო ხანგრძლივობა წელიწადში სოხუმში შეადგენს 2077, ოჩამჩირეში – 2250 საათს. მზის ნათების ფაქტიური ხანგრძლივობის შესაძლო ხანგრძლივობასთან შეფარდება სოხუმში წელიწადში მერყეობს 33%-დან (I, II)-61%-მდე (VIII). წელიწადში იგი საშუალოდ შეადგენს 45%-ს. მზის ნათების ხანგრძლივობაზე მთიან რაიონებში დრუბლიანობის გარდა დიდ გავლენას ახდენს პორიზონტის დახრილობა. როგორც აღინიშნა, რადიაციული ბალანსისა და მისი მდგენელების სიდიდის ფორმირებაზე დიდ გავლენას ახდენს ატმოსფეროს ფიზიკური მდგომარეობა (გამჭვირვალობა, სიმღვრივე), რის შედეგად მზის პირდაპირი რადიაცია ატმოსფეროში განიცდის გარკვეულ რაოდენობრივ და თვისობრივ ცვლილებებს, რომელთა განსაზღვრის მიზნით ითვლიან გამჭვირვალობის კოეფიციენტის  $P_2$  და სიმღვრივის ფაქტორის  $T_2$  სიდიდეებს. ამ მახასიათებლების ინდექსი 2 აღნიშნავს ატმოსფეროს ოპტიკური მასის მნიშვნელობას ( $m=2$ ), რომელიც შეესაბამება მზის სტანდარტულ სიმაღლეს  $h_0=30^0$ . მზის სიმაღლის მატებისას 0-70<sup>0</sup>-ის ფარგლებში, მცირდება T კი იზრდება. დამოკიდებულებებს  $P=f(h_0)$  და  $T=f(h_0)$  შავი ზღვის სანაპირო ზოლში (სადგურები: ანასეული, სოხუმი, სოჭი) აქვს წრფივი ფუნქციის სახე:  $P=0.792 - 0.0018h_0$ ,  $T_2=2.3 +$



0.022h<sub>0</sub>, რაც მიგვანიშნებს იმაზე, რომ ატმოსფეროს ფიზიკური თვისებები ამ რაიონის ფარგლებში თითქმის იდენტურია. მზის სტანდარტული სიმაღლისათვის (h<sub>0</sub>=30<sup>0</sup>, m=2) გამოთვლილი გამჭვირვალობის კოეფიციენტის P<sub>2</sub> საშუალო თვიური სიდიდე სოხუმში შეადგენს იანვარში 0.8, მარტში 0.76, ივლისში 0.65, ოქტომბერში 0.77-ს. წელიწადის ცივ პერიოდში ატმოსფეროს ტენშემცველობისა და აეროზოლური გაჭუჭყიანების შემცირების შედეგად z-ის სიდიდეები საგრძნობლად მატულობენ. აფხაზეთის მთიან რაიონებში, ადგილის აბსოლუტური სიმაღლის – H-ის ზრდისას, ისევე როგორც საქართველოს დანარჩენ მთიან რაიონებში P<sub>2</sub> მატულობს, T<sub>2</sub> კი მცირდება. მზის პირდაპირი რადიაციის ინტენსივობაზე ცენტრალურ კავკასიონზე არსებული აქტინომეტრიული სადგურების (ჯვრის უღელტეხილი, მაღალმთიანი ყაზბეგი, ბერამიტი, შადჯატმაზი, ტერსკოლი, ტერსკოლისა და ჩეგეტის პიკები, ყინულოვანი ბაზა) დაკვირვებების მონაცემების ანალიზის შედეგად დამოკიდებულებები P<sub>2</sub>=f(H) და T<sub>2</sub>=f(H) შეიძლება ასე ჩაიწეროს:

იანვარი:

$$P_2=0.664+0.1137H-0.0138H^2 \quad 1.1.1.$$

$$T_2=3.143e^{0.241H} \quad 1.1.2.$$

აგვისტო:

$$P_2=0.591+0.113H-0.0105H^2 \quad 1.1.3.$$

$$T_2=4.563e^{0.262H} \quad 1.1.4.$$

ამ დამოკიდებულებების საშუალებით შესაძლებელია შეფასდეს გამჭვირვალობის კოეფიციენტის და სიმღვრივის ფაქტორის რაოდენობრივი ცვლილებები ადგილის აბსოლუტურ სიმაღლეზე დამოკიდებულებით აფხაზეთის მთიანი რაიონებისათვის.

როგორც ცნობილია (С.И. Сивков, 1968), სხივისადმი მართობულ ზედაპირზე მზის პირდაპირი რადიაციის შ შემცირების სიდიდე ატმოსფეროში – ΔS, მოწმენდილი ცის პირობებში წარმოიდგინება შემდეგი სახით: ΔS= ΔS<sub>m</sub>+ ΔS<sub>w</sub>+ ΔS<sub>A</sub>, რომელშიც ΔS<sub>m</sub>, ΔS<sub>w</sub> და ΔS<sub>A</sub> არის S-ის შესუსტების კომპონენტები შესაბამისად იდეალურ ატმოსფეროში მოლეკულური გაბნევით ΔS<sub>გ</sub>, წყლის ორთქლის მიერ შთანთქმით ΔS<sub>ვ</sub>, აეროზოლებზე გაბნევით და შთანთქმით ΔS<sub>ა</sub>. ΔS-ის სიდიდე ახასიათებს დედამიწის ზედაპირზე გაზომილი S-ის ინტენსივობის შემცირებას მზის მუდმივასთან შედარებით. სოხუმისათვის ΔS-ის მნიშვნელობები (ΔS<sub>გ</sub>, ΔS<sub>ვ</sub>, ΔS კომპონენტები) გამოთვლილია ს.სივკოვის მიერ (1968) მოცემული მეთოდების დახმარებით და სოხუმში ატმოსფეროს რადიოზონდირების მასალების გამოყენებით. ΔS-ის საშუალო მრავალწლიური სიდიდე წარმოადგენს მზის სიმაღლის (ატმოსფეროს ოპტიკური მასის მ) ფუნქციას, რომლის ზრდისას 10<sup>0</sup>-დან 70<sup>0</sup>-მდე,

$\Delta S$ -ის საშუალო მნიშვნელობა მცირდება 0.90 კვტ/მ-დან 0.51 კვტ/მ-მდე.

სოხუმში რადიაციული ბალანსის B-ს და მისი მდგენელების S, S' და A-ს საშუალო თვიური ინტენსივობა წელიწადის განმავლობაში (დეკემბერი-ივნისი) შუადღის საათებში (12 სთ 30 წთ) მერყეობს შემდეგ ზღვრებში: S - 0.84-0.89 კვტ/მ, S'(0.33-0.83 კვტ/მ), D - 0.08-0.14 კვტ/მ, QQ - 0.41-0.97 კვტ/მ, B - 0.20-0.65 კვტ/მ. ღამის საათებში (0 სთ 30 წთ) რადიაციული ბალანსის B სიდიდე წელიწადის განმავლობაში უარყოფითია და იცვლება 0.05-0.06 კვტ/მ-ის ზღვრებში.

მოდრუბლულობის საშუალო პირობებში რადიაციული ბალანსის და მისი მდგენელების ინტენსივობა მნიშვნელოვნად ეცემა. წელიწადის განმავლობაში (დეკემბერი XII - VII) შუადღის საათებში (12 სთ 30 წთ) S-ის ინტენსივობა მერყეობს 0.29-0.53, S'-ის 0.12-0.49, D-ს - 0.12 - 0.29, Q-ს - 0.24-0.78, B-ს - 0.11-0.52 კვტ/მ-ის ზღვრებში. ღამის საათებში (0 სთ 30 წთ) რადიაციული ბალანსის B სიდიდე წელიწადის განმავლობაში უარყოფითია და მერყეობს 0.03-0.04 კვტ/მ-ის ზღვრებში. რადიაციული ბალანსისა და მისი მდგენელების თვიური და წლიური ჯამების სიდიდე მოწმენდილი ცისა და ღრუბლიანობის საშუალო პირობებში სოხუმისათვის მოცემულია ცხრილში 1.1.1. ამავე ცხრილში მოცემულია ჯამური რადიაციის თვიური ჯამების სიდიდეები ღრუბლიანობის საშუალო პირობებში აფხაზეთის იმ პუნქტებისათვის, რომლებშიც აქტინომეტრიული დაკვირვებები არ წარმოებს. მათთვის  $\Sigma Q_R$ -ს სიდიდეები გამოთვლილია ს.სივკოვის მეთოდის დახმარებით.

ცხრილ 1.1.1-ში სოხუმისათვის აგრეთვე მოცემულია ჯამური რადიაციის თვიური ჯამების  $\Sigma T_{QR}$  სიდიდეები, რომლებიც გამოთვლილი იქნა მ. ბუდიკოს (1971) მიერ მოცემული მეთოდიკით. დაკვირვებებით მიღებულ და გამოთვლილ ჯამებს შორის განსხვავების სიდიდე უმნიშვნელოა: მათ შორის განსხვავების აბსოლუტური სიდიდე წელიწადის სეზონების შუა თვეებისათვის შეადგენს იანვარში 1.3, აპრილში 27.3, ივლისში 5.9, ოქტომბერში 2.5 მჯ/მ-ს, რაც მიუთითებს იმაზე, რომ დაბლობი რაიონებისათვის ეს მეთოდი წარმატებით შეიძლება გამოყენებული იქნას ჯამური რადიაციის თვიური ჯამების სიდიდეების გამოსათვლელად მოდრუბლულობის საშუალო პირობებში. მთიანი რაიონების შემთხვევაში მ. ბუდიკოს (1971)  $\Sigma T_{QR}$ -ს გამოსათვლელ ფორმულაში გათვალისწინებული უნდა იყოს  $\Sigma T_{Q_0} = f(H)$  და  $K = f(H)$  დამოკიდებულებების თავისებურებები, სადაც  $\Sigma T_{Q_0}$  და  $K$  არის შესაბამისად მოწმენდილი ცის შემთხვევაში ჯამური რადიაციის თვიური ჯამი და ღრუბლიანობის რადიაციული კოეფიციენტი,  $H$  - ადგილის აბსოლუტური სიმაღლე.

ცხრილი 1.1.1. რადიაციული ბალანსისა და მისი მდგენელების თვიური და წლიური ჯამები (მკ/მ)

ჯამი	ო კ ე												წელი
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
სოხუმი, მოწმენდილი ცა													
Σ <sub>T</sub> S	692	714	959	1022	1126	1109	1077	1007	926	866	707	6691	10874
Σ <sub>T</sub> S'	229	311	492	616	744	741	723	636	520	396	259	204	5871
Σ <sub>T</sub> Q	296	388	616	766	914	919	911	798	638	484	323	265	7318
Σ <sub>T</sub> D	67	77	124	150	170	178	188	162	118	88	64	61	1447
სოხუმი, მოდრუბლელობის საშუალო პირობები													
Σ <sub>T</sub> S	210.8	220.0	303.4	337.3	416.3	547.6	515.8	530.0	487.7	487.7	258.5	183.1	4478.3
Σ <sub>T</sub> S'	77.1	103.1	178.9	229.2	333.5	398.1	372.1	365.4	295.0	212.4	103.1	61.6	2729.4
Σ <sub>T</sub> D	83.8	116.1	175.6	217.0	270.7	282.4	300.0	255.2	187.3	137.9	88.4	71.6	2186.4
Σ <sub>T</sub> Q	160.9	219.2	354.5	446.2	604.2	680.5	672.1	620.6	482.3	350.3	191.5	133.2	4915.8
Σ <sub>T</sub> R <sub>m</sub>	44.8	57.0	77.9	94.3	127.8	145.4	144.1	136.6	111.0	83.0	45.7	33.5	1101.1
A <sub>m</sub>	0.28	0.26	0.22	0.21	0.21	0.21	0.21	0.22	0.23	0.24	0.24	0.25	0.23
Σ <sub>T</sub> B <sub>m</sub>	116.1	161.7	176.5	352.0	476.4	535.1	528.4	483.9	371.7	267.3	145.8	100.1	3815.0
Σ <sub>T</sub> B <sub>gr</sub>	-94.7	-98.5	-124.4	-111.5	-124.4	-118.2	-118.2	-133.2	-124.0	-137.0	-102.7	-88.0	-1410.8
Σ <sub>T</sub> B	21.4	63.2	352.0	240.5	352.0	416.9	410.2	350.7	247.7	130.3	43.1	12.1	2101.2
ბ უ დ ა უ თ ა													
τ <sub>QR</sub>	160.0	227.0	304.2	419.0	500.0	660.1	694.2	630.0	483.2	340.1	203.0	139.0	4759.8
ა ხ ა ლ ი ა თ ო ნ ო													
Σ <sub>T</sub> Q <sub>R</sub>	172.2	248.1	327.0	436.2	537.1	683.1	634.3	663.0	526.0	365.1	222.5	151.2	5025.6
ლ ა თ ა													
Σ <sub>T</sub> Q <sub>R</sub>	176.5	252.0	327.0	472.2	565.2	672.1	660.0	618.2	492.0	348.2	222.5	155.5	4961.5
ს ო ხ უ მ ო													
Σ <sub>T</sub> Q <sub>R</sub>	160.0	222.2	304.2	419.0	520.0	660.1	667.1	618.2	484.1	348.2	201.0	134.2	4738.0
ბ ა ბ უ შ ე რ ა													
Σ <sub>T</sub> Q <sub>R</sub>	172.2	231.0	312.0	419.4	539.1	870.1	699.0	648.2	507.0	361.2	222.5	139.0	5118.6
მ ო ქ ვ ო													
Σ <sub>T</sub> Q <sub>R</sub>	160.0	231.0	319.0	428.0	513.0	610.0	607.2	592.0	471.2	344.0	218.5	143.0	4637.5
ქ ვ ე ზ ა ნ ო													

$\Sigma_T Q_R$	164.1	231.0	327.0	434.0	530.1	584.1	568.0	555.0	462.0	369.0	222.5	147.2	4594.0
$\delta \approx \frac{g}{l}$													
$\Sigma_T Q_R$	172.2	248.0	327.0	440.0	539.1	610.0	580.0	595.1	474.1	352.0	230.8	147.2	4715.5

როგორც ცხრილ 1.1.1-ში მოცემული მონაცემების ანალიზი გვიჩვენებს, რადიაციული ბალანსის მთავარი მდგენელის – ჯამური რადიაციის თვიური ჯამი მოწმენდილი ცის პირობებში სოხუმში იცვლება 265 მჯ/მ-დან (XII) 919 მჯ/მ-მდე (VI), ღრუბლიანობის საშუალო პირობებში – 133.2 მჯ/მ-დან (XII) 680.5 მჯ/მ-მდე (VI). დეკემბერში ღრუბლიანობის გავლენით  $\Sigma_{TQ}$  მცირდება 131.2 მჯ/მ-ით (50%-ით), ივნისში – 238.5 მჯ/მ-ით (26%-ით). ანალოგიურ მოვლენას ადგილი აქვს  $\Sigma_{TS}$  და  $\Sigma_{TS}$  ჯამების შემთხვევაშიც. რაც შეეხება გაბნეული რადიაციის ჯამებს  $\Sigma_T$  -ს, ისინი ღრუბლიანობის შემთხვევაში მოწმენდილ ცასთან შედარებით საგრძობლად მატულობენ: დეკემბერში 10.6 მჯ/მ-ით (17%-ით), ივნისში 104.4 მჯ/მ-ით (60%-ით). ქვეყნილი ზედაპირის ალბედო წელიწადის განმავლობაში იცვლება 0.21-0.28 ზღვრებში მაქსიმუმით ზამთრის პერიოდში. რადიაციული ბალანსის თვიური ჯამები  $\Sigma_B$  წელიწადის განმავლობაში დადებითია და იცვლება 12.1 მჯ/მ-დან (XII) 416.9 მჯ/მ-მდე (VI).

როგორც გამოთვლების შედეგების ანალიზიდან ჩანს, მოწმენდილი ცის პირობებში აფხაზეთის მთიან რაიონებში ადგილის აბსოლუტური სიმაღლის ცვლისას 0-3 კმ ზღვრებში ჯამური რადიაციის წლიური ჯამები იზრდება 7300 მჯ/მ-დან 8950 მჯ/მ-მდე, მოღრუბლულობის საშუალო პირობებში კი 4910 მჯ/მ-დან 5890 მჯ/მ-მდე. აფხაზეთის შავი ზღვის სანაპირო ზოლში  $\Sigma_{wQ}$  /  $\Sigma_{wQ}$  შეადგენს 60%-ს. გაბნეული რადიაციის წლიური ჯამები, ადგილის აბსოლუტური სიმაღლის H-ის ზრდისას 0-3 კმ ზღვრებში, მოწმენდილი ცის პირობებში, მცირდება 1450 მჯ/მ-დან 1220 მჯ/მ-მდე, მოღრუბლულობის საშუალო პირობებში კი იზრდება 2170 მჯ/მ-დან 2730 მჯ/მ-მდე. ალბედოს საშუალო მრავალწლიური სიდიდე -ის ცვლილებისას 0-3 კმ ფარგლებში მატულობს 23%-დან 50%-მდე. ზამთარში ამ სიმაღლეებზე ალბედო შეადგენს 31%-ს (H=0 კმ) და 72%-ს (H=3 კმ). რადიაციული ბალანსის წლიური ჯამების სიდიდე ღრუბლიანობის საშუალო პირობებში, შესაბამისად, შეადგენს ზღვის დონეზე (H=0 კმ) 2400 მჯ/მ-ს და 3 კმ სიმაღლეზე – 1380 მჯ/მ-ს. ადგილის აბსოლუტური სიმაღლის ზრდისას 3 კმ-მდე  $\Sigma_{BR}$ -ს სიდიდე მცირდება 1120 მჯ/მ-ით (47%-ით).

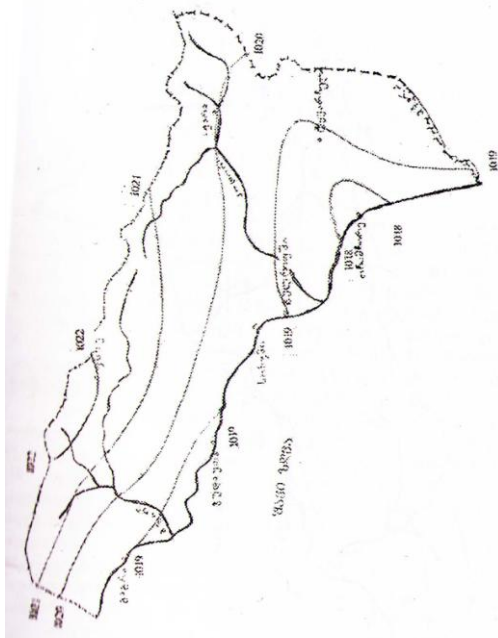
## 12. ატმოსფერული ჰაერის წნევა

ჰაერის წნევა ზღვის დონეზე. ატმოსფერული წნევის რეჟიმი აფხაზეთში განპირობებულია მაკროციკლაციური პროცესების, სითბური ბალანსისა და რელიეფის თავისებურების ერთობლიობით.

რამდენადაც წნევა არის სიმაღლის ფუნქცია, წნევის რეჟიმის სხვა კლიმატურ მახასიათებლებთან კავშირის ანალიზისათვის, ჩვეულებრივ, განიხილება ზღვის დონეზე მიყვანილი ჰაერის წნევა.

განსახილველ ტერიტორიაზე ჰაერის წნევის საშუალო წლიური სიდიდეები, მიყვანილი ზღვის დონეზე, შეადგენს 1015-1017 კპა-ს. სეზონების მიხედვით იგი იცვლება და მინიმალური წნევა აღინიშნება ზაფხულის, ხოლო მაქსიმალური – ზამთრის თვეებში. წლიური ამპლიტუდა იზრდება კლიმატი კონტინენტალობასთან ერთად. სანაპირო რაიონებში იგი ახლოა 8-9 კპა-თან, ხოლო ზღვისგან მოშორებით აღწევს 10 კპა-ს (გაგრის ქედი, აჟარა).

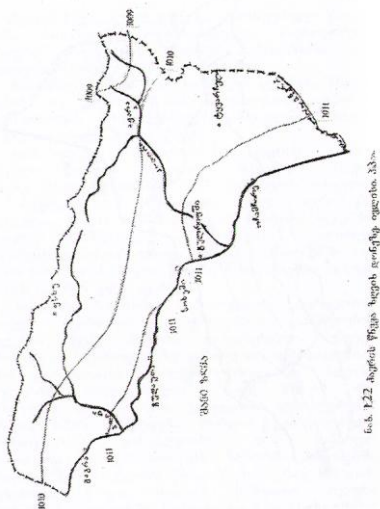
ზამთრის სეზონში საქართველოს ტერიტორია იმყოფება ციმბირის ანტიციკლონის განშტოების გავლენის ქვეშ. ამასთან დაკავშირებით, უმეტეს შემთხვევაში საქართველოზე ვითარდება აღმოსავლეთის ტიპის ცირკულაცია, რომლის დროსაც შავ ზღვაზე ჩვეულებრივ განლაგებულია დაბალი წნევის არე. სამხრეთისა და ზომიერი განედების ატმოსფერული აღრევის ხშირი მოქმედება, რომლის გაბატონებული მიმართულებაა დასავლეთისა და სამხრეთ-დასავლეთისაკენ, განაპირობებს ზამთრის პირობებში დასავლეთ საქართველოში ამინდის არამდგრად ხასიათს. მიუხედავად წნევის მაღალი საშუალო თვიური მანვენებლისა (იანვარში საშუალოდ 1018 კპა-ზე მეტი) (ნახ. 12.1), ხშირად დაიკვირვება ამინდის ციკლონური ხასიათი და ატმოსფეროს არამდგრადი სტრატეფიკაცია.



ნახ. 12.1. ჰაერის წნევა ზღვის დონეზე, იანვარი. კპა.

ზაფხულში იზრდება აზორის მაქსიმუმისა და მისი აღმოსავლეთ განშტოების გავლენა (განსახილველი ტერიტორიის ატმოსფერულ პროცესებზე), რაც ზრდის დასავლეთიდან მოქმედების განმეორადობას.

ზაფხულში ატმოსფერული წნევა განსახილველ ტერიტორიაზე არ აღემატება 1011 ჰპა-ს (ნახ. 1.2.2).



ნახ. 1.2.2. ჰაერის წნევა ზღვის დონეზე, თბილისი, 3.3.20.

წნევის წლიური ამპლიტუდა იზრდება კონტინენტალობასთან ერთად. სანაპირო ზოლში არ აღემატება 9 ჰპა-ს, ხოლო მისგან დაშორებით აღწევს 10-11 ჰპა-ს.

ჰაერის წნევა სადგურის სიმაღლეზე ჰაერის წნევის განაწილება დედამიწის ზედაპირთან დამოკიდებულია ადგილის სიმაღლეზე. ჰაერის წნევა მცირდება სიმაღლესთან ერთად, რელიეფის ნებისმიერ ფორმისა და ფერდობის ნებისმიერი ექსპოზიციის დროს. ამ ბოლო ფაქტორებმა, ახდენენ რა გავლენას ტემპერატურისა და სინოტივის რეჟიმზე, შეიძლება მხოლოდ რამდენადმე შეცვალონ წნევის დაწვევის რიცხობრივი მაჩვენებლები სიმაღლესთან ერთად და შექმნან წნევის რიცხობრივი განსხვავება მათა სისტემის სხვადასხვა ნაწილში. მაგალითად, ჰაერის დაგროვებამ რელიეფის უარყოფით ელემენტებზე, როგორც ჯერ კიდევ ა.ი. ვოიკოვი აღნიშნავდა, შეიძლება შექმნას იქ გაცილებით დიდი წნევა, ვიდრე იმავე სიმაღლეზე განლაგებულ ფერდობებზე ან ზეგანზე.

ჰაერის საშუალო წლიური წნევა, სადგურის სიმაღლეზე დამოკიდებულებით, აფხაზეთის ტერიტორიაზე ცვალებადობს დაახლოებით 800-1016 ჰპა-ის ფარგლებში. ეს თავისებურება განსაზღვრულია

ადგილის სიმაღლით ზღვის დონიდან. 1000 მეტრამდე ზღვის დონიდან წნევის მინიმუმები აღინიშნება ივლისში. ადგილის სიმაღლის ზრდასთან ერთად მინიმუმები ინაცვლებს მარტ-აპრილზე, ხოლო 1500 მეტრიდან – თებერვალზე. წნევის მაქსიმუმები, ძირითადად, მოდის იანვარზე, ხოლო 900 მეტრზე ზევით – ოქტომბერზე.

ჰაერის წნევის ცვლილება თვიდან თვემდე სწარმოებს არაერთგვაროვნად (ცხრ. 1.2.1).

ჰაერის წნევის უფრო მნიშვნელოვანი მატება აღინიშნება 1000 მ სიმაღლემდე აგვისტოდან სექტემბერზე და სექტემბრიდან ოქტომბერზე გადასვლის დროს, ხოლო მის ზემოთ – აპრილიდან მაისზე გადასვლისას.

ზამთარსა და გაზაფხულზე შეინიშნება წნევის თანმიმდევრული შემცირება. მისი უდიდესი კლება აღინიშნება მარტიდან აპრილზე გადასვლის დროს. სიმაღლის ზრდასთან ერთად ჰაერის წნევის უდიდესი კლება სწარმოებს, ძირითადად, ნოემბრიდან დეკემბერზე და დეკემბრიდან იანვარზე გადასვლის დროს.

*ცხრილი 1.2.1. ჰაერის საშუალო წნევის ცვალებადობა წელიწადის განმავლობაში (ჰპა)*

მეტეოროლოგიური საღვური	I-II	II-III	III-IV	IV-V	V-VI	VI-VII	VII-VIII	VIII-IX	IX-X	X-XI	XI-XII	XII-I
გაგრა,პორტი	-1.2	-0.8	-2.4	-0.4	-1.8	-1.6	1.0	3.4	3.0	0.9	-0.2	-0.1
გაგრა,ქალაქი	+1.3	-1.6	-1.7	-0.4	-1.6	-2.0	0.8	3.6	2.9	1.2	-0.3	-0.4
სოხუმი, პორ.	-1.7	-0.7	-2.5	-0.8	-1.8	-1.9	1.2	3.5	3.1	1.0	0	-0.1
სოხუმი, ბ.ბ.	-1.3	-1.6	-1.9	-0.5	-1.6	-1.9	0.9	3.6	3.0	1.0	0	-0.3
ბიჭვინთა	-1.6	-1.0	-1.0	-0.6	-2.0	-1.6	1.1	3.2	3.3	0.8	0	-0.3
აჟარა	-1.2	-1.2	0.8	-0.2	0.4	-0.6	-1.0	1.4	2.4	1.7	-0.4	-1.2
გაგრის ქედი	-1.1	1.2	1.5	1.8	0.4	-0.4	1.2	1.4	0.2	-1.1	-2.4	-3.0

ჰაერის საშუალო წნევის გადახრა მისი მრავალწლიური საშუალოდან ზამთარში შეადგენს 1.4 – 3.0 ჰპა-ს (მაქსიმუმით იანვარში). თბილ პერიოდში არ აღემატება 1.2 ჰპა-ს, ეცემა 0.6 ჰპა-მდე (ცხრ. 1.2.2).

*ცხრილი 1.2.2. თვიური საშუალო წნევის ცვალებადობა (ჰპა)*

I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
სოხუმი ბოტ. ბაღი											
2.3	2.3	1.8	1.8	1.4	1.4	1.0	0.8	0.8	1.1	1.5	1.8
ბიჭვინთა											
3.0	2.3	1.8	1.3	1.2	1.2	1.0	1.1	0.9	1.1	1.2	2.1
აჟარა											
2.4	1.9	1.4	0.9	0.8	0.7	0.6	0.6	0.5	1.0	1.0	1.8
გაგრის ქედი											
2.4	1.4	1.3	1.1	0.9	0.7	0.6	0.6	0.6	1.0	1.2	1.8



ცხრილში 1.2.3 მოცემულია პაერის საშუალო წნევის მაქსიმალური და მინიმალური მნიშვნელობანი. მათი სხვაობის უდიდესი მნიშვნელობა აღინიშნება იანვარ-დეკემბერში და აღწევს 12.8 კპა-ს (ბიტკინთა), ხოლო უმცირესი 4.4 კპა – ზაფხულის თვეებში.

ცხრილი 1.2.3. პაერის წნევის უდიდესი და უმცირესი მაჩვენებლები სადღურის სიმაღლეზე (კპა)

	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	წელი
ს ო ს უ შ ი ბ ო ტ. ბ ა ღ ი													
უღ.	1022	1020	1018	1016	1014	1012	1010	1010	1013	1017	1021	1024	1014
უშც.	1017	1009	1009	1009	1006	1006	1004	1005	1009	1011	1010	1011	1009
სხვა	11	11	10	8	7	6	6	4	5	6	10	12	4.8??
ბ ი ტ კ ი ნ თ ა													
უღ.	1025	1021	1020	1019	1016	1014	1014	1013	1016	1020	1021	1026	1016
უშც.	1013	1013	1010	1012	1010	1010	1007	1009	1012	1015	1015	1019	1014
სხვა	13	8	10	7	6	4	7	4	4	6	7	11	3
ს ე ს ე ნ ა													
უღ.	912	909	908	910	908	907	906	907	210	912	912	917	908
უშც.	902	910	903	905	905	905	904	905	208	908	909	906	906
სხვა	10	7	9	5	3	2	3	2	2	4	3	11	1
გ ა გ ო ს ქ ე ჯ ი													
უღ.	838	835	836	838	839	837	837	839	900	841	841	841	836
უშც.	827	828	828	832	834	834	834	839	837	836	835	832	830
სხვა	11	6	8	5	5	3	2	3	2	5	5	10	6

### 1.3. ატმოსფეროს ცირკულაციური პროცესები

აფხაზეთის კლიმატი გამოირჩევა თავისი ნაირფეროვნებით და თავისებურებით. ამის გამომწვევი მიზეზი მრავალია, მათ შორის შეიძლება ძირითადად მივიჩნიოთ შავი ზღვის სიახლოვე, მთავარი კავკასიონის ქედის გავლენა, რელიეფის თავისებურება და ცირკულაციური პროცესების მრავალფეროვნება.

ამიერკავკასიაში და კერძოდ საქართველოში განვითარებული ცირკულაციური პროცესები დეტალურად არის შესწავლილი უცხოელი და ქართველი სინოპტიკოსების მიერ. მკვლევართა უმეტესობა მიიჩნევს, რომ საქართველოში ჰაერის მასების გადაადგილების მიხედვით, უმთავრესი მიმართულების გათვალისწინებით, სინოპტიკური პროცესების მრავალფეროვნება შეიძლება დაყვანილი იყოს ოთხ ძირითად ტიპზე, კერძოდ: დასავლეთის, აღმოსავლეთის, ანტიციკლონური მდგომარეობა და სამხრეთიდან გადმონაცვლებული აღრევები.

თითოეული ამ ტიპებიდან ხასიათდება ამინდის განსაკუთრებული თავისებურებით სეზონების თუ ადგილმდებარეობის გათვალისწინებით.

ძირითადი ბარიული წარმონაქმნების გადანაცვლების მიმართულებებისა და ფრონტალური ზედაპირების მიხედვით, საქართველოში არსებული ცირკულაციური პროცესები შეიძლება დაყვანილი იყოს შემდეგ ძირითად ტიპებზე (კ. გოგიშვილი, 1972):

- 1 ზონალური ზემოქმედება:
  - ა) დასავლეთის მდგენელით (W),
  - ბ) აღმოსავლეთის მდგენელით (E).
- 2 მერიდიონალური ზემოქმედება:
  - ა) ჩრდილოეთის მდგენელით (N),
  - ბ) სამხრეთის მდგენელით (S).
- 3 ანტიციკლონური მდგომარეობა.

აქ ზონალურ ტიპში გაერთიანებულია პროცესები, რომლებიც საკვლევ ტერიტორიაზე გადანაცვლებს დასავლეთიდან აღმოსავლეთისაკენ (W) ან აღმოსავლეთიდან დასავლეთისაკენ (E). ამათგან, პირველი დაკავშირებულია აზორის ანტიციკლონის ან მისი აღმოსავლეთის თხემის გავლენასთან, ხოლო მეორე – აზიის (ციმბირის) ანტიციკლონთან ან მისი სამხრეთ-დასავლეთ თხემის გავლენასთან. მერიდიონალურ ზემოქმედებად მიჩნეულია პროცესები, რომლებიც გამოწვეულია ჩრდილო-დასავლეთიდან, ჩრდილოეთიდან ან ჩრდილო-აღმოსავლეთიდან შემოჭრით, აგრეთვე პროცესები, რომლებიც გამოწვეულია ხმელთაშუა ზღვის ციკლონისა და სამხრეთიდან ფრონტალური აღრევების გავლენით ამიერკავკასიაში (S). ცხადია, რომ მთავარი კავკასიონის ქედი იცავს აფხაზეთს ჩრდილოეთიდან ჰაერის მასების უშუალო შემოჭრისაგან. ყოველი ზემოთ აღწერილი ტიპი ხასი-

ათდება აფხაზეთში ამინდის გარკვეული პირობებით. თვალსაჩინოებისათვის შეგვიძლია მოვიყვანოთ დასავლეთ საქართველოში ცირკულაციის ტიპების საშუალო მრავალწლიური განმეორადობები თვეების მიხედვით (ცხრ. 1.3.1) (კ. გოგიშვილი, 1974).

*ცხრილი 1.3.1. საშუალო დღეთა რიცხვი დასავლეთ საქართველოში ცირკულაციის ტიპების მიხედვით*

ცირკულაცია		თ ვ კ											წელი	
		XII	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X		XI
ზონალური	W	1	1	1	4	6	7	9	11	9	4	2	1	56
ზემოქმედება	E	7	3	5	2	0	0	0	0	0	0	1	2	20
მერიდიონალური	N	3	5	5	5	6	6	4	3	2	6	5	6	56
ზემოქმედება	S	11	11	8	11	10	9	9	9	11	10	7	7	113
ანტიციკლონური მდგომარეობა		9	11	9	9	8	9	8	8	9	10	16	14	120

მოკლედ დავახსიათოთ აფხაზეთის ტერიტორიაზე განვითარებული ძირითადი სინოპტიკური პროცესები და ამინდის თავისებურებანი ამ დროს სეზონების მიხედვით.

*ვაზფხულზე* აფხაზეთში ამინდს განაპირობებს სამი ბარიული ველი: პოდარული (გავლენა ჩრდილო-დასავლეთიდან); აზორის (გავლენა დასავლეთიდან); ხმელთაშუა ზღვის (გავლენა სამხრეთ-დასავლეთიდან). ამ ბარიული ველების ინტენსივობა და გავლენის ხანგრძლივობა განსაზღვრავს ამინდის მრავალფეროვნებას ამ სეზონში. უფრო ხშირად ჰაერის მასები აფხაზეთში გადაადგილდება დასავლეთიდან და სამხრეთ-დასავლეთიდან. ციმბირის ანტიციკლონის გავლენა მცირდება. ზღვის გავლენა დიდი არ არის. ნალექების რაოდენობა, სხვა სეზონებთან შედარებით, მცირეა. ხმელთაშუა ზღვიდან ციკლონების გადმონაცვლების შემთხვევაში დასავლეთიდან თბილი ჰაერის მასები გადაადგილდება შედარებით ცივ შავ ზღვასა და მიმდებარე ტერიტორიაზე. ამ დროს იზრდება ნისლის წარმოქმნის ალბათობა. ცივი ფრონტის გავლის შემთხვევაში ძლიერდება დასავლეთის ქარი და ხშირად აღინიშნება ელჭექის მოვლენა.

*ზაფხულში* მაღლივი ფრონტალური ზონა მიმართულია სამხრეთ-დასავლეთიდან ჩრდილო-აღმოსავლეთისაკენ. ამ დროს ხდება მერიდიონალური პროცესების გააქტიურება. სუსტდება ციკლონების გავლენა და ძლიერდება შედარებით მაღალი წნევა, დამახასიათებელი სუბტროპიკული რაიონებისათვის. ჰაერის მასები, ძირითადად, გადაადგილდება დასავლეთიდან და სამხრეთ-დასავლეთიდან. ამ დროს, წინა სეზონთან შედარებით, იზრდება მოსული ნალექების ინტენსივობა და რაოდენობა, ღრმავდება კონტრასტი მეტეოელემენტების

დღის და ღამის მნიშვნელობებს შორის, მცირდება ძლიერი ქარების ალბათობა, მატულობს ბრიზული მოვლენების სიხშირე და ინტენსივობა, შედარებით იზრდება მოწმენდილი ცის ალბათობა და ა.შ.

*შემოდგომაზე* ხშირად ადგილი აქვს ჩრდილოეთის განედიდან ჰაერის შედარებით ცივი მასების შემოჭრას, რომელიც აფხაზეთის ტერიტორიაზე იწვევს ნალექების მატებას. ამ სეზონში ხშირია ჩრდილოატლანტიკური ციკლონების გადმონაცვლება, გააქტიურებულია ე.წ. სამხრეთის ციკლონები. ამ დროს ამინდზე დიდ გავლენას ახდენს თბილი შავი ზღვის სიახლოვე. მზიანი წყნარი დღეები ხშირად იცვლება არამდგრადი ამინდით, რასაც ციკლონების გავლა იწვევს.

*ზამთარში* აფხაზეთში ამინდს, ძირითადად, განაპირობებს პოლარული ანტიციკლონის გააქტიურება, რომელიც იწვევს ჰაერის ცივი მასების შემოჭრას ჩრდილო-დასავლეთიდან. შავი ზღვის გავლენით ჰაერის მასები თბება და უფრო ნოტიო ხდება. ამ დროს ზღვაზე აღინიშნება მომატებული დეფუა, ხოლო აფხაზეთის მთელ ტერიტორიაზე ტემპერატურის დაწვევა, ქარის გაძლიერება, ნალექი მთებში თოვლის, ხოლო ბარში წვიმის ან სველი თოვლის სახით. ზამთარში, თუ ციმბირის ანტიციკლონში გაძლიერდა მძლავრი ღარი მის დასავლეთის და სამხრეთ-დასავლეთის მიმართულებით, მაშინ ადგილი აქვს აღმოსავლეთის პროცესის გავლენას. ასეთი პროცესი გრძელდება 3-5 დღე, ხოლო აფხაზეთში იზრდება აღმოსავლეთის ქარების (ფიონების) ალბათობა, რაც განაპირობებს ჰაერის ტემპერატურის მატებას, მოწმენდილი დღეების სიუხვეს და ა.შ.

#### 14. რელიეფი

აფხაზეთის კლიმატის ფორმირების ერთ-ერთი უმნიშვნელოვანესი ფაქტორი რელიეფია. აფხაზეთის მთაგორიანი რელიეფის გავლენა მის ჰავაზე ძალზე რთული და მრავალფეროვანია. კავკასიონის ქედები მოქმედებენ ჰაერის ნაკადებზე, უღობავენ რა მას გზას და უცვლიან მიმართულებას. ამის გამო წარმოიშობა ქარპირა და ქარზურ-გა ფერდობები, ვითარდება ფიონები და სხვა ადგილობრივი ქარები, რომლებიც გავლენას ახდენენ კლიმატური ელემენტების სიდიდეზე და განაწილებაზე.

მთაგორიანი რელიეფის ჰაერის ნაკადებზე გავლენის ამოცანა თეორიულად ამოხსნა ა. დროდნიცინმა (1938, 1940, 1950). მისი გამოკვლევების ძირითადი დასკვნა ისაა, რომ უშუალოდ მთის სისტემის ზემოთ დენის ხაზები მაღლა აიწვევა მთის რელიეფის პარალელურად, მაგრამ შედარებით მაღალი მთების თავზე დენის ხაზები პირიქით, დაბლა ეშვება.

მიუხედავად მთაგორიანი რელიეფის კლიმატწარმომქმნელი პროცესების დიდი მრავალფეროვნებისა, ო. დროზდოვი გამოყოფს 3 მნიშვნელოვან ფაქტორს: ადგილის სიმაღლეს, ქედების მიმართულებ-

ბებს და რელიეფის ფორმას. ცხადია, მათ შორის უმნიშვნელოვანესია ადგილის სიმაღლე. ადგილის სიმაღლის ზრდას უკავშირდება ატმოსფეროს სიმკვრივის და წნევის დაცემა, ჰაერის ტემპერატურის შემცირება, მზის პირდაპირი რადიაციის ინტენსივობის ზრდა და ა.შ.

ცხრილში 14.1. წარმოდგენილია ჰაერის ტემპერატურის საშუალო მნიშვნელობები სტანდარტულ სიმაღლეებზე აფხაზეთის ტერიტორიისათვის, მეტეოროლოგიურ სადგურთა ქსელის მრავალწლიურ დაკვირვებათა მონაცემების მიხედვით.

*ცხრილი 14.1. ჰაერის ტემპერატურის წლიური სვლა სიმაღლის მიხედვით (°C)*

სიმაღლე (მ)	თ ვ ე											
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
500	1.5	2.5	5.5	10.5	15.5	18.5	20.5	21.0	17.5	13.0	8.5	4.0
1000	-2.5	-2.0	2.0	7.0	12.2	15.0	17.9	18.0	14.0	9.5	5.0	-0.2
1500	-5.2	-4.0	-0.5	4.5	10.0	13.0	15.8	16.0	12.0	7.5	2.0	-2.8
2000	-6.2	-5.5	-3.0	1.5	7.0	9.5	12.5	12.8	9.0	5.3	0.5	-3.8
2500	-8.5	-8.1	-5.1	-1.5	3.1	6.5	9.8	10.1	8.1	2.6	-2.1	-6.4

ცხრილში წარმოდგენილი მონაცემების საფუძველზე შედგენილია სამგანზომილებიანი წრფივი რეგრესიის განტოლებები, რომლებიც ასახავენ ჰაერის ტემპერატურის წლიური სვლის ცვლილებას სიმაღლის მიხედვით. იანვრიდან ივლისის ჩათვლით განტოლებას შემდეგი სახე აქვს:

$$T(n, H) = 3.6n - 0.006H - 1.7 \quad 14.1.$$

ხოლო აგვისტოდან დეკემბრის ჩათვლით კი:

$$T(n, H) = -4.4n - 0.006H + 59.8 \quad 14.2.$$

მოყვანილ განტოლებებში  $n$  თვის რიგითი ნომერია, ხოლო  $H$  – ადგილის სიმაღლეა მეტრებში.

წარმოდგენილი განტოლებებით შეიძლება განისაზღვროს ჰაერის ტემპერატურის წლიური სვლა ნებისმიერ სიმაღლეზე ზღვის დონიდან.

მიუხედავად იმისა, რომ ჰაერის ტემპერატურის სიმაღლის მიხედვით ცვლილება წრფივ კანონზომიერებას ექვემდებარება, აფხაზეთის ტერიტორიაზე ხშირია ინვერსიული მოვლენები. ინვერსია განსაკუთრებით ხშირია გაზაფხულზე, რაც განპირობებულია ხმელეთის გაცივებულ ზედაპირზე ზღვიდან თბილი ჰაერის მასების გადაადგილებით. ამ დროს თბილი ნაკადის ქვედა ფენები სითბოს ნაწილს გადასცემენ ქვეყნილ ზედაპირს და ამით თვითონ უფრო ცივი აღმოჩნდებიან, ვიდრე ზედა ფენები. ინვერსიის სიმაღლე ზღვის დონიდან დაახლოებით 70 მეტრს აღწევს, ხოლო სიდიდე 0.2-0.3<sup>0</sup>-ს (Э.Ш. Элишбарашвили, 1978).

ჰაერის ტემპერატურაზე მნიშვნელოვან გავლენას ახდენს, აგრეთვე, რელიეფის ფორმა, რაც ა. ვოეიკოვის ცნობილი კანონით გამოიხ-

ატემა: რელიეფის დადებითი ფორმები ამცირებენ ჰაერის ტემპერატურის ამპლიტუდას, ხოლო რელიეფის უარყოფითი ფორმები ზრდიან იმავე ამპლიტუდას. თუ რა გავლენას ახდენს რელიეფის განსხვავებული ფორმა ჰაერის საშუალო ტემპერატურაზე ზოგადად საქართველოს პირობებში, შეგვიძლია ვიმსჯელოთ ცხრილიდან 14.2.

*ცხრილი 14.2. ზღვის დონეზე, 42<sup>0</sup> განედზე და 43<sup>0</sup> გრძედზე დაყვანილი ჰაერის საშუალო ტემპერატურა (მ. ელიზბარაშვილი, 1999)*

რელიეფის ფორმა	თ ვ ე				გამოყენებულ სადგურთა რიცხვი
	I	IV	VII	X	
მთის ფერდობი	3.6	12.5	23.2	15.2	32
ზეგანი	4.6	12.9	23.5	16.0	20
ქვაბული	3.5	13.7	24.5	15.6	20
მთათაშორისი ვაკე	3.1	12.7	24.0	15.2	12
ზღვისპირა დაბლ.	5.1	13.4	23.8	16.5	16

როგორც ვხედავთ, ცხრილის შედგენისას გამოირიცხულია ადგილის სიმაღლის, გეოგრაფიული განედის და გრძედის გავლენა და გამოყოფილია მხოლოდ რელიეფის ფორმის როლი ტემპერატურის ფორმირებაში. ცხრილიდან ჩანს, რომ ზეგნები და ზღვისპირა დაბლობები 1-2<sup>0</sup>-ით თბილია, ვიდრე მთის ფერდობები, ქვაბულები და მთათაშორისი ვაკეები. გაზაფხულის განმავლობაში განსაკუთრებით სწრაფად თბება ქვაბულები და ზაფხულში აქ ტემპერატურა 0.5-1.5<sup>0</sup>-ით მეტია, ვიდრე რელიეფის სხვა ფორმებში. ზაფხულის ტემპერატურები მინიმალურია მთის ფერდობებზე და ზეგნებზე, ხოლო რამდენადმე მაღალია მთათაშორისი ვაკეებზე და ზღვისპირა დაბლობებზე.

უფრო რთულია რელიეფის გავლენა ატმოსფერული ნალექების განაწილებაზე. ზოგადი მოდელის თანახმად (Ж.Д. Алибегова, Э.Ш. Элизбарашвили, 1980), მთებში სიმაღლის მიხედვით ატმოსფერული ნალექები იზრდება განსაზღვრულ სიმაღლემდე კიბულობისათვისაღუქებისდის კრიტიკულიმაღლეს 2500-3000 მ-ის ფარგლებშიდ ხეობებში განაწილება არ ექვემდებარება მოდელსა ინდივიდუალურხასიათსრებს. მაგალითად, ხ. ასათიანის და ეარაშვილისმოკვლევების თანახმად, მდინარე ბზიფის ხეობაშიდისი ჯამებისასნ საშუალო პლუვიომეტრულიგრადიენტიყოველ მ-ზე, მაშინ როდესაცოდორისი ნალექებისდით თავდაპირველადლებულობსადგილი აქესვიომეტრულ, ხოლო შემდეგ იზრდება, რომ ვერტიკალური პლუვიომეტრულიდიენტი სიმაღლესაშუალოდუადგენსოლოდ მმ-სიგად რელიეფიაფხაზეთის ჰავისირებისერთლოვანესირია, რაც კარგადისახებაშემდეგში წარმოდგენილ კლიმატის ძირითადიელემენტებისიტორიულიაწილების რუკებზე.

## 1.5. შავი ზღვა

აფხაზეთის ჰავაზე დიდ გავლენას ახდენს შავი ზღვა, რომლის გავლითაც ვრცელდება ძირითადად ჰაერის მასები. ატმოსფეროს ზოგადი ცირკულაციის პირობები შავ ზღვაზე ცნობილია და განისაზღვრება ბარიული ცენტრების მოქმედების ინტენსივობით და მდებარეობით. ზამთარში აზიის ანტიციკლონი ვრცელდება ევროპის აღმოსავლეთ ნაწილში, რაც განაპირობებს შავ ზღვაზე მდგრად ძლიერ ქარებს, რომელთაც მოაქვთ ხმელეთზე ზომიერი განედების ცივი და მშრალი კონტინენტური ჰაერი. როდესაც სუსტდება აზიის ანტიციკლონი, რაც ძირითადად გაზაფხულს შეესაბამება, შავ ზღვაზე აქტიურდება ციკლონური მოქმედება, რაც თავის მხრივ განაპირობებს ტემპერატურის გაზრდას და უხვ ნალექებს. ზაფხულში შავი ზღვა იმყოფება სუბტროპიკული ანტიციკლონის გავლენის ქვეშ და ფორმირდება მშრალი, უქარო ამინდები. პოლარული ფრონტის გავლის დროს ვითარდება ციკლონები, რომლებიც ხელს უწყობენ ნალექების მოსვლას.

შავი ზღვა წარმოადგენს სითბოსა და ტენის ამოუწურავ წყაროს. წყლის ზედა ფენების ტემპერატურა უმნიშვნელოდ (0-2<sup>0</sup>) განსხვავდება ჰაერის ტემპერატურისაგან. ეს სხვაობა დადებითა სექტემბრიდან მარტის ჩათვლით, ამიტომ წლის აღნიშნულ პერიოდში შავი ზღვა გამათბობელ როლს ასრულებს.

ზღვის გავლენას ხმელეთის სიღრმეში ხელს უწყობს ადგილის ტოპოგრაფია და პლიაჟის სანაპირო ზონის სტრუქტურა. ამ მხრივ საუკეთესო პირობები იქმნება ოჩამჩირედან სამხრეთით ღია სანაპიროებზე. ზღვიური კლიმატის ელემენტის შედწევა მთებში დამოკიდებულია მდინარეთა ხეობების განლაგებაზე და სტრუქტურაზე. ამ დროს განსაკუთრებული მნიშვნელობა ენიჭება ზღვის და მთა-ბარის ქარების ზედებას, რომლებიც წარმოიშვება ზღვისა და ხმელეთის არათანაბარი გათბობა-გაცივების შედეგად.

შავი ზღვის წყლის მარილიანობა საშუალოდ 15-18 -ის ტოლია. მარილების შემადგენლობა წყალში წარმოდგენილია ცხრილში 1.5.1.

*ცხრილი 1.5.1. მარილების შემადგენლობა შავ ზღვაში*

მარილი	გ/ლ	‰
NaCl	26.86	78.33
KCl	0.58	1.69
NCl <sub>2</sub>	3.24	9.44
MgSO <sub>4</sub>	2.2	6.4
CaSO <sub>4</sub>	1.35	3.94
sxva	0.07	0.2
sul	34.3	100.0

## თავი II. კლიმატის ძირითადი ელემენტების ტერიტორიული განაწილების კანონზომიერებანი

### 2.1. ჰაერის ტემპერატურა

აფხაზეთის ტერიტორიაზე ჰაერის ტემპერატურის განაწილების შესახებ წლის ცალკეულ სეზონებში და მთლიანად წლის განმავლობაში შეგვიძლია ვიმსჯელოთ ნახ. 2.1.1-2.1.5-ზე წარმოდგენილი იზოთერმების რუკების მიხედვით. რუკებიდან ჩანს, რომ ჰაერის ტემპერატურა აფხაზეთის ტერიტორიაზე, ისევე როგორც აჭარაში, მთელი წლის განმავლობაში საკმაოდ მაღალია. ასე მაგალითად, ზღვის სანაპირო ზოლში იანვრის საშუალო თვიური ტემპერატურა 6<sup>0</sup>-ს აღემატება, ანუ იმდენივეა, რაც აჭარის ზღვის სანაპირო ზოლში. ადგილის სიმაღლის ზრდასთან ერთად ტემპერატურა კანონზომიერად კლებულობს და შიდა დაბლობ რაიონებში შეადგენს 4-6<sup>0</sup>-ს, დაბალი მთის ზონაში – 0-2<sup>0</sup>-ს, ხოლო მაღალმთიან ზონაში ეცემა 4<sup>0</sup>-დან მინუს 6<sup>0</sup>-მდე.

აპრილში აფხაზეთის შავი ზღვის სანაპირო ზოლში და დაბლობ რაიონებში ჰაერის ტემპერატურა აღემატება 12<sup>0</sup>-ს, დაბალი და საშუალო მთის ზონაში მერყეობს 6-10<sup>0</sup>-ის ფარგლებში, ხოლო მაღალმთიან ზონაში ეცემა 4<sup>0</sup>-მდე. გაზაფხულზე, ისევე როგორც ზამთარში, აფხაზეთის ტერიტორია აჭარაზე შედარებით ნაკლებად თბება.

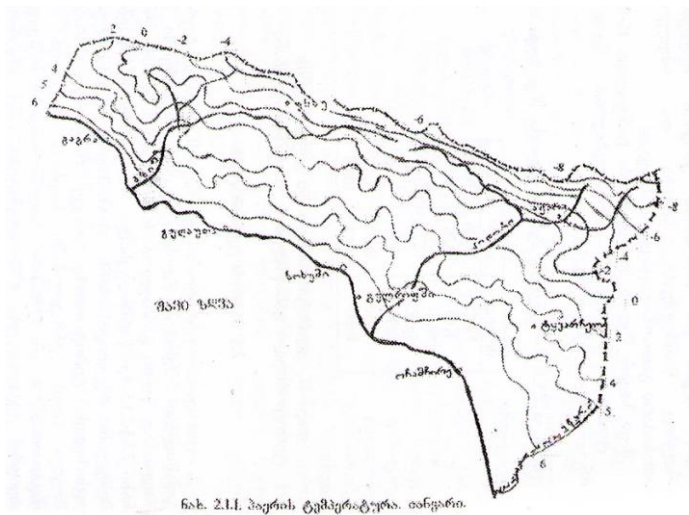
ზაფხულის განმავლობაში და განსაკუთრებით ივლისში აფხაზეთის სანაპირო ზოლი რამდენადმე თბილია აჭარის სანაპირო ზოლთან შედარებით. სანაპირო ზოლში ჰაერის ტემპერატურა აღემატება 24<sup>0</sup>-ს. შიდა დაბლობ რაიონებში და მთისწინეთში ტემპერატურა შეადგენს 20-22<sup>0</sup>-ს, ხოლო მაღალმთიან ზონაში ეცემა 14<sup>0</sup>-მდე.

ოქტომბრის თვის საშუალო ტემპერატურა აფხაზეთის ტერიტორიაზე იცვლება 2-16<sup>0</sup> ფარგლებში. ჰაერის ტემპერატურა უდიდესია სანაპირო ზოლში, ბზიფის შესართავიდან ოჩამჩირემდე და აღემატება 16<sup>0</sup>-ს. დანარჩენ დაბლობ რაიონებში ტემპერატურა შეადგენს 14-16<sup>0</sup>-ს, მთისწინა და დაბალი მთის ზონაში – 12-14<sup>0</sup>-ს, საშუალო მთის ზონაში – 8-10<sup>0</sup>-ს, ხოლო მაღალმთიან ზონაში ეცემა 2<sup>0</sup>-მდე.

საშუალო წლიური ტემპერატურა ზღვის სანაპირო ზოლში და დაბლობ რაიონებში აღემატება 14<sup>0</sup>-ს, მთისწინა და დაბალი მთის ზონაში ეცემა 6-10<sup>0</sup>-მდე, თუმცა მაღალმთიან ზონაში მაინც დადებითი რჩება.

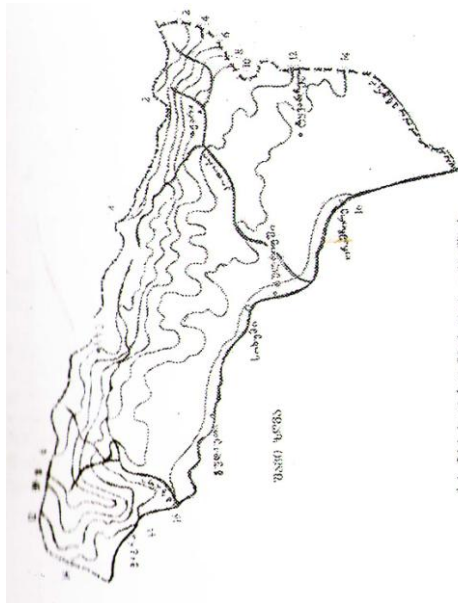
ჰაერის ტემპერატურის აბსოლუტური მაქსიმუმების საშუალოები აფხაზეთის სანაპირო ზოლში და მთისწინეთში, ისევე როგორც აჭარის ტერიტორიის დიდ ნაწილზე, შეადგენს 34-36<sup>0</sup>-ს. სანაპიროდან დაშორებით, შიდა დაბლობ რაიონებში ტემპერატურის აბსოლუტური მაქსიმუმების საშუალო იზრდება 36-38<sup>0</sup>-მდე, მაღალმთიან ზონაში კი ეცემა 26-30<sup>0</sup>-მდე.



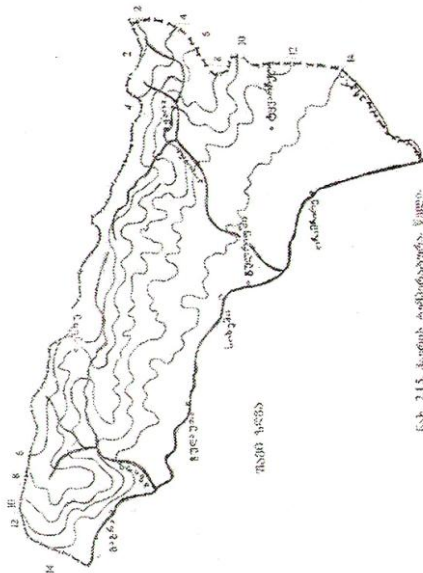




Բաժ. 2.13. Բարձրագույն լեռնաշղթան.



Բաժ. 2.14. Բարձրագույն լեռնաշղթան.



ჰაერის ტემპერატურის აბსოლუტური მინიმუმების საშუალოები სანაპირო ზოლში, აჭარის სანაპირო ზოლის მსგავსად მინუს 4<sup>0</sup> – მინუს 6<sup>0</sup>-ია, მაღალმთიან ზონაში კი მინუს 18<sup>0</sup>-მინუს 20<sup>0</sup>-მდე ეცემა.

აფხაზეთის სანაპირო ზოლში ჰაერის ტემპერატურის აბსოლუტური მაქსიმუმი შეადგენს 40<sup>0</sup>-ს, ხოლო მინიმუმი – მინუს 10<sup>0</sup>-ს.

ჰაერის ტემპერატურის წლიური სვლის შესახებ შეიძლება ვიმსჯელოთ ცხრილ 2.1.1-ში წარმოდგენილი მონაცემებიდან.

ცხრილი 2.1.1. ჰაერის ტემპერატურის წლიური სვლა

სიმ.	თვე												წე- ლი
მ	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
გაგრა													
7	6.2	6.5	8.6	11.6	15.9	19.8	22.6	23	19.6	15.5	11.4	8.2	14.1
სოხუმი ავრო													
5	5.2	5.9	8.6	12.2	15.9	20	22.5	22.8	19.6	15.7	11.6	8.1	14.1
ონაშიორე													
5	4.5	5.5	8.1	11.5	16.5	20.1	22.9	23	19.5	15	10.1	6.6	13.6
ტყვარჩელო													
418	2.1	3.1	6.3	10.3	15	18.2	19.7	20.9	17.2	12.7	7.6	3.7	11.5
ფსხუ													
685	-1.6	-0.4	3.4	8.7	13.8	16.8	19.5	19.2	14.9	9.8	4.7	0.4	9.1
გაგრის ქედი													
1644	-3.9	-3.6	-0.9	4	9	11.8	14.3	14.6	11.2	7.6	3.2	-0.8	5.5

ცხრილის თანახმად ჰაერის ტემპერატურის წლიურ სვლაში მაქსიმუმი თითქმის ყველგან აგვისტოში აღინიშნება, რაც ზღვიური ჰავისათვის არის დამახასიათებელი. ტემპერატურის მინიმუმი ყველგან იანვარშია. ნულოვანი იზოთერმა იანვარში დაახლოებით 500-600 მ სიმაღლეზე მდებარეობს, თებერვალში უფრო მაღლა ადის – 650 მ-მდე, ხოლო დეკემბერში კი უახლოვდება 1200-1300 მ სიმაღლეს.

## 2.2. ჰაერის სინოტივე

ჰაერის სინოტივე კლიმატის ცვალებად ელემენტთა რიცხვს მიეკუთვნება, რადგანაც ის მგრძობიარეა ჰაერის ტემპერატურის, ნალექებისა და ღრუბლიანობის ცვლილებებისადმი. ზღვის სიახლოვე, ატმოსფეროს ცირკულაციური პროცესები და ჭარბტენიანი ტიპის ნიადაგები, სხვა დანარჩენ პირობებთან ერთად, აფხაზეთში განაპირობებენ ნოტიო სუბტროპიკულ ჰავას, რომელიც სინოტივის მახასიათებლების გაზრდილი მნიშვნელობებით ხასიათდება. ჩვენ განვიხილავთ ახაზეთის ტერიტორიაზე სინოტივის ისეთი მახასიათებლების განაწილებების კანონზომიერებებს, როგორც არის წყლის ორთქლის პარციალური წნევა, შეფარდებითი სინოტივე და სინოტივის დეფიციტი.

წყლის ორთქლის პარციალური წნევა. აფხაზეთში წყლის ორთქლის რაოდენობა ჰაერში საკმაოდ მაღალია წლის ყველა სეზონში. პარციალური წნევის საშუალო წლიური სიდიდე აფხაზეთში მერყეობს 13.5-14.1 კპა ფარგლებში (ცხრ. 2.2.1). ადგილის სიმაღლის ზრდასთან ერთად, რასაც თან სდევს ატმოსფეროს მასის და მასში წყლის ორთქლის შემცველობის შემცირება, ჰაერის პარციალური წნევა მცირდება და 80 მ სიმაღლეზე ზღვის დონიდან 14.0 კპა-ია – ბარმიშში, დაახლოებით 700 მ სიმაღლეზე ფსხუში 10.3 კპა-ია, ხოლო შემდეგ ზღვის დონიდან 1600 მ სიმაღლის ზონაში ავადხარასა და გაგრის ქედზე შეადგენს 6.9-7.5 კპა-ს.

წყლის ორთქლის პარციალური წნევის წლიური მსვლელობა შეესაბამება ტემპერატურის წლიურ მსვლელობას: მინიმუმი იანვარშია, თითქმის იმდენივეა თებერვალში, მაგრამ უმნიშვნელოდ – 0.1-0.2 კპა-ით აღემატება იანვრის მონაცემების სიდიდეს. პარციალური წნევის განაწილება მარტში ანალოგიურია ზამთრის თვეებისა, თუმცა მისი საშუალო მნიშვნელობა იზრდება და აღწევს 4.1 კპა-ს ავადხარაში, 8.2 კპა-ს ოჩამჩირეში. მნიშვნელოვანი მატება აღინიშნება აპრილში, რაც გამოწვეულია ტემპერატურის მკვეთრი ზრდით.

წყლის ორთქლის პარციალური წნევის მაქსიმუმი ივლის-აგვისტოშია და მისი თვიური მნიშვნელობების სიდიდეები უმნიშვნელოდ განსხვავდებიან ერთმანეთისაგან ტერიტორიულად. აფხაზეთის შავი ზღვის სანაპიროს სამხრეთ ნაწილებში (ოჩამჩირე), სადაც ზღვის ბრიზები უფრო ხშირია, პარციალური სინოტივე 23.7 კპა-ია აგვისტო-

ში, ხოლო ჩრდილო ნაწილებში, მაგალითად გუდაუთაში, სინოტივის ეს მანქანები აგვისტოში 22.4 კპა-ია.

*ცხრილი 2.2.1. ჰაერის პარციალური წნევა (კპა)*

სიმაღლე მ	თვე												წელი
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
	ბიჭვინთა												
4	7.7	7.7	8.1	10.8	15.2	20	23.6	23.4	19.2	14.2	11	8.6	14.1
	ონაშირე												
5	7.3	7.4	8.2	10.9	15.5	20.1	23.6	23.7	19.4	14.2	10.5	8.1	14.1
	ღესელიძე												
6	7	7	7.8	10.4	14.5	18.8	21.7	21.8	12.6	13	10.1	2.8	13.1
	გაგრა, ქ.												
7	6.8	6.9	7.6	10.4	14.8	19.2	22.4	22.3	18.1	13.2	10	7.7	13.3
	სოხუმი, ბ.ბ.												
26	7	7.2	7.9	10.6	15.2	19	23	22.8	18.4	13.7	10.4	7.8	13.6
	გუდაუთა												
46	6.8	6.9	7.6	10.4	14.7	19.2	22.8	22.4	17.9	13.1	10	7.7	14.1
	სოხუმი, აგრო												
116	6.2	6.3	7	9.7	13.9	18.1	21.6	21.8	17.3	12.3	9	6.9	12.5
	ქვემო აგრა												
595	5.1	5.3	5.9	8.4	11.9	14.8	18.1	17.9	14.4	10.3	7.8	5.8	10.5
	ფსხუ												
685	5.1	5.3	5.9	8	11.6	15	17.8	17.4	13.9	10	7.5	5.8	10.3
	ზემო აგრა												
952	4.7	4.8	5.4	7.4	10.8	14.2	17.3	17	13.7	9.8	6.8	5.2	9.8
	ავღხარა												
1600	3.5	3.2	4.1	5.3	7.2	9.8	12.4	12.2	8.5	6.9	5.3	4.1	6.9
	გაგრის ქედი												
1644	3.8	3.8	4.5	5.7	8.3	11	13.3	13	10.1	7.1	5.6	4.3	7.5

ჰაერში წყლის ორთქლის რაოდენობის მნიშვნელოვანი შემცირება სექტემბერ-ოქტომბერში დაიკვირება, თუმცა 10-12 კპა-ზე ნაკლები, გარდა ავღხარისა, არსად არ არის. პარციალური წნევის წლიური ამპლიტუდა აფხაზეთში შეადგენს 13-16 კპა-ს.

წყლის ორთქლის პარციალური წნევის დღე-ღამურ სვლაში მინიმუმია დღის საათებში და მაქსიმუმია ნაშუადღევს, ე.ი. ამ ელემენტის დღე-ღამური სვლა ისეთივეა, როგორც ზღვიური ტიპის კლიმატს შეესაბამება. პარციალური წნევის დღე-ღამური სვლის ასეთი ტიპი დამახასიათებელია აფხაზეთის ზღვის სანაპირო რაიონებისათვის, როდესაც დღის ბრიზები იწვევს სინოტივის მნიშვნელოვან ზრდას.

ასეთივე წესით იცვლება პარციალური წნევა ზღვისკენ მიქცეულ მთის ფერდობებზეც. ზღვის ზედაპირიდან წყლის ორთქლის გაჯერებული აღმავალი დენების გამო, ზღვიდან დაშორებულ ხეობებში და მთის ძირში, სადაც დღის განმავლობაში დედამიწის ზედაპირზე ჰაერის ტემპერატურის ზრდისა და აღმავალი ლოკალური დენების გაძლიერების გამო, ხდება წყლის ორთქლის რაოდენობის შემცირება (სოხუმი ბოტ. ბაღი და ლათა), თითქმის 2.1 კპა-ით შემცირდა წნევა

ამ უკანასკნელში 19 საათზე ივლისში. უმცირესი დღე-ღამური ამპლიტუდა ზამთარში გაგრის ქედზეა დეკემბერ-იანვარში 0.4-0.5 ჰპა, უდღესია ზაფხულში – 3.4 ჰპა.

დღე-ღამური ამპლიტუდა მთელი წლის განმავლობაში მერყეობს წლის ცივ პერიოდში 0.4-1.2 ჰპა-ით. თბილ პერიოდში V-X თვეებში, ამპლიტუდის სიდიდის რიცხვითი მაჩვენებლები 1.2-3.4 ჰპა-ია (ლათა, გაგრის ქედი). წინამორბედი მკვლევარები – მ. კორძახია, შ. ჯავახიშვილი აღნიშნავენ, რომ კონვექციური პროცესების სუსტი განვითარების გამო, ზაფხულის ცხელ დღეებშიც კი ჰაერის აღმავალი დენა იმდენად არ ძლიერდება, რომ ორთქლის ისეთი რაოდენობა აიტანოს ზევით, რომ მიწისპირზე საგრძნობლად შემცირდეს სინოტივე. ჩვენი აზრით კი პარციალური წნევის მაღალი მაჩვენებლების მთავარი მიზეზი შავი ზღვის აუზის სიახლოვეა.

ჰაერის შეფარდებითი სინოტივე შეფარდებითი სინოტივე, ჰაერის ტემპერატურისა და წყლის ორთქლის დრეკადობისაგან განსხვავებით, შედარებით არასტაბილური პარამეტრია და ხასიათდება დროის მცირე მონაკვეთში დიდი ცვალებადობით. ზღვიდან მონაბერი ნოტიო არამდგრადი ჰაერის მასების გავლენის გამო, აღმავალი ნაკადების გაძლიერება განაპირობებს ღრუბლიანობის მომატებას, ეს უკანასკნელი კი წარმოქმნის ნალექებს, რომლებზედაც სხვა დანარჩენ ფაქტორებთან ერთად დამოკიდებულია შეფარდებითი სინოტივის მნიშვნელოვანი გაზრდა. ზ. ხვედელიძე და ე. ელიზბარაშვილი აღნიშნავენ, რომ მცირე ამადლებს პირობებშიც კი ქარისპირა ფერდობებზე მოდის მნიშვნელოვნად მეტი ნალექი, ვიდრე მის საწინააღმდეგო მხარეს.

ავადხარას ქარპირა ფერდობებზე შესამჩნევად დიდია ჰაერის შეფარდებითი სინოტივის რიცხვითი მაჩვენებელი – 81%, მაშინ როდესაც გაგრის ქედის ქარზურგა ფერდობებზე ეს სიდიდე 74%-ია. ასევე განსხვავებული სიდიდეებია ნალექების მიხედვით ავადხარასა და გაგრის ქედზე, რომლებიც დაახლოებით ერთ სიმაღლეზეა განლაგებული (მათ შორის სხვაობა 64 მეტრია): ავადხარაში – 2185 მმ, გაგრის ქედზე – 1831 მმ. აქაც მთავარ როლს ქედის ექსპოზიცია და ადგილობრივი ცირკულაცია იწვევს. მკვლევარ მ. ხვიჩიას აზრით, გაგრის ქედზე ნალექების ზრდის დაბალი ინტენსივობის ერთ-ერთი მიზეზი არის ადგილობრივი ცირკულაცია – აღმოსავლეთის (განმეორადობა 30%) და სამხრეთ-აღმოსავლეთის (განმეორადობა 25%) ქარების უპირატესობა, რომელთაც არ მოაქვთ ნალექი ამ რაიონში.

აფხაზეთის ტერიტორიაზე უფრო მეტად დანოტივებულია ბზიფის და აფხაზეთის ქედების ფერდობები და კავკასიონის სამხრეთი ფერდობები. სადგური ფსსუ, რომელიც მდებარეობს დადაბლებულ ადგი-

ლას (მდ. ბაულის-ბზიფის შენაკადის ხეობაში), შეფარდებითი სინოტივე 83%-ია – უფრო მეტი, ვიდრე მთელს აფხაზეთში.

შეფარდებითი სინოტივის ტერიტორიული განაწილება თითქმის თანაბარია. წლიურ სიდიდეებს შორის სხვაობა – ამპლიტუდა – 9-16-ია. აფხაზეთში შეფარდებითი სინოტივის წლიურ სიდიდეს ემჩნევა შემცირება სამხრეთიდან ჩრდილოეთისაკენ: ოჩამჩირე 82%, ბაბუშერა 80%, სოხუმი ბ.ბ. 77%, სოხუმი ეშერა 76%, ახალი ათონი 70% (ცხრ. 2.2.2).

ცხრილი 2.2.2. ჰაერის შეფარდებითი სინოტივე (%)

მდინარე	თვე												წელი
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XI I	
ბიჭვინთა													
4	77	77	78	80	82	81	80	78	79	77	76	74	78
ოჩამჩირე													
5	81	80	80	82	85	84	84	83	84	84	82	80	82
ლესელიძე													
6	74	75	76	78	79	77	76	76	78	78	76	74	76
გაგრა, ქ.													
7	69	70	73	78	82	80	79	79	78	77	73	70	76
სოხუმი, ბ.ბ.													
26	76	76	76	76	78	79	80	79	79	78	64	74	77
გულაუთა													
46	72	72	73	75	78	78	80	78	77	74	72	70	75
სოხუმი, აგრო													
116	66	66	68	72	75	75	77	76	74	68	64	62	70
ქვემო აუარა													
595	83	82	75	71	73	74	77	78	81	82	82	85	70
ფსხუ													
685	89	85	81	75	76	78	80	81	86	87	85	88	83
ზემო აუარა													
952	78	78	74	70	73	78	81	81	80	79	71	74	76
აფხაზარა													
1600	84	81	81	80	77	76	80	82	83	82	82	84	81
გაგრის ქედი													
1644	78	78	77	70	71	76	79	76	74	70	70	72	74

წლიურ განაწილებაში მინიმუმი აღინიშნება დეკემბერში, თუმცა ამდენივე რიცხვითი სიდიდეები აღინიშნება მთელ რიგ სადგურებზე იანვარ-თებერვალშიც.

უფრო მაღალი შეფარდებითი სინოტივეა ზაფხულის თვეებში. დღეთა რიცხვი, როდესაც შეფარდებითი სინოტივე დაკვირვების ერთ-ერთ ვადაში 30%, ზღვის სანაპირო ზოლში 1-9 დღეა წელიწადში. განსაკუთრებით იშვიათია ასეთი დღეები ზაფხულის თვეებში (ცხრ. 2.2.3),

მაშინ, როდესაც დღეთა რიცხვი 13 საათზე 80% ბევრად მეტია და უდრის 118 დღეს ოჩამჩირეში და არსად არ არის 72 დღეზე ნაკლები – სოხუმი ბოტ. ბაღი.

*ცხრილი 2.2.3. დღეთა რიცხვი შეფარდებითი სინოტივით 30% დაკვირვების ნებისმიერ ვადაში და 80% 13 სთ-ზე*

დღეთა რიცხვი სინოტივით	ოკე												წელი	
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII		
ფსხუ														
30	0.2	0.7	4	7.1	4.3	0.9	0.6	1	0.5	1.2	2	0.3	22.8	
80	14.5	10.9	8.4	6.1	5.9	4.2	3.8	4.3	5.8	8.2	10.1	14.1	96.3	
ლესელიძე														
30	0.3	0.1	0.4	0.8	0.2	0.05	0.05	0	0	0.1	0.2	0.2	2.4	
80	7.6	6.8	9.5	10.9	10.4	5.2	2.6	2	2.6	3.6	6	5.8	73	
გაგრის ქედი														
30	4.4	3.5	3.5	3.3	1.4	0.3	0.5	0.1	0.1	1.2	2.9	3.8	25	
80	6.4	5.6	8.8	12.8	15	8.9	5.9	3.5	2.6	3.5	4.8	5.2	83	
ზემო აუარა														
30	3.1	2.4	4.9	8.2	3.8	0.7	0.2	0.9	1	1.1	4.8	3.6	34.7	
80	12.7	9.4	8.1	6.5	5.6	4.9	4.4	4.1	5.4	9.1	8.6	10.4	89.2	
სოხუმი, აგრო														
30	0.7	0.6	1.4	1.6	0.9	0.3	0.1	0.2	0.2	0.3	0.5	0.6	7.4	
80	9.3	2.1	7.8	8.5	7	3.4	3.1	3.4	3.4	5.1	6.4	7.2	71.7	
ოჩამჩირე														
30	1	1.6	1.7	1.5	0.7	0.2	0	0.2	0.07	0.2	0.6	1.1	8.9	
80	10.4	9.1	11.6	1.4	16.5	10.9	9.1	6.6	6.3	6.7	7.6	9.3	118.5	
გაღო														
30	3.3	3.4	5.3	5.6	2.9	0.8	0.4	0.1	0.4	1.2	2.6	3.1	29.1	
80	8.8	7.5	7.8	7.3	6.7	4.2	4.5	4.1	5.0	4.5	7.1	7.3	74.8	

სინოტივის დეფიციტი. ჰაერის სინოტივის დეფიციტი წარმოდგენას გვაძლევს წყლის ორთქლის რაოდენობაზე, რომელიც საჭიროა აღნიშნულ ტემპერატურაზე ჰაერის სრული გაჯერებისათვის. სინოტივის დეფიციტის წლიური სვლა ანალოგიურია ტემპერატურის წლიური სვლისა. უმცირესი მნიშვნელობა აღინიშნება ზამთარში იანვარში, განსაკუთრებით უნდა აღინიშნოს სინოტივის დეფიციტის მნიშვნელოვნად გაზრდილი სიდიდეების არსებობა ზამთარში ფიონების კარგად გამოხატულ რაიონებში: ოტრადნოე, ახალი ათონი, გაგრა (ცხრ. 2.2.4).

საშუალო წლიური სინოტივის დეფიციტი აფხაზეთში 200-900 მ სიმაღლის ზონაში მერყეობს 4-5 კპა ფარგლებში (ბაღნარი, ზემო აუარა, ქვემო აუარა), სიმაღლის გაზრდით მცირდება და 1000 მ.ზ.დ. უდრის 2-3 კპა-ს (აგაღხარა, გაგრის ქედი).



სინოტივის დეფიციტის მაქსიმუმი ივლის-აგვისტოშია და მისი თვიური მნიშვნელობის სიდიდეები უმნიშვნელოდ განსხვავდება ერთმანეთისაგან ტერიტორიულად.

*ცხრილი 2.2.4. საშუალო თვიური სინოტივის დეფიციტი (ჰპა)*

თვე												წელი
I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
ფსხუ												
0.8	1.2	2	4.1	5.3	5.9	6	5.9	3.9	2.5	1.9	1	3.4
ლესელიძე												
2.7	8.6	2.8	3.6	4.5	6.2	7.4	7.5	5.5	4.2	3.5	3	4.5
გაგრის ქედი												
1.4	1.4	1.7	3.1	3.9	3.7	3.6	4.2	4	3.8	2.9	2.2	3
გაგრა												
3.4	3.6	3.6	4	4.1	5.2	6	0.5	5.3	4.4	4.5	4	4.6
სოხუმი ბოტ. ბაღი												
2.5	2.8	3.3	4.4	5	5.8	6.3	6.5	5.7	4.6	4.1	3.4	4.5
ონაწმირე												
2	2.3	2.5	3.2	3.3	4.2	4.9	5.3	4.2	3.2	2.8	2.4	3.4
გალი												
2.4	2.9	3.8	5	5.5	5.8	5.8	5.4	4.6	3.9	3.6	3.2	4.3

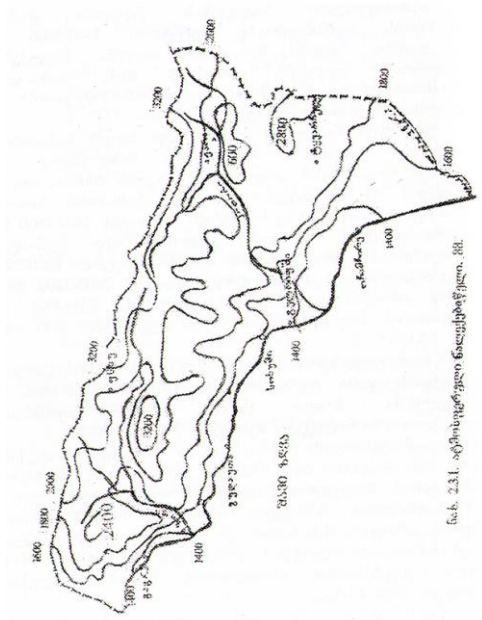
დღე-ღამურ მსვლელობაში მაქსიმუმია ნაშუადღევს 13 საათზე, მიწაში 1 საათზე, რომელსაც ზრდის ტენდენცია ეტყობა დილის 7 საათისათვის. კარგად გამოხატული გაზრდილი სიდიდეებით წლის თბილ პერიოდში ხასიათდება ზღვის სანაპირო ზოლი (ლესელიძე). აფხაზეთში, სადაც სინოტივის დეფიციტი მაღალი მაჩვენებლებით ხასიათდება ზაფხულში, აგვისტოში, 13 საათზე ჰაერის გაჯერებისათვის თითქმის 16 ჰპა-ია საჭირო (ფსხუ).

### 2.3. ატმოსფერული ნალექები

ატმოსფერული ნალექების წლიური ჯამები აფხაზეთის ტერიტორიაზე მერყეობს 1400-3000 მმ ფარგლებში. ზღვის სანაპირო ზოლში ნალექების რაოდენობა შეადგენს 1400-1600 მმ-ს, სიმაღლის ზრდასთან ერთად ნალექების რაოდენობა მატულობს და მაღალმთიან ზონაში აღწევს 3000 მმ-ს.

უმცირესი ნალექები მოდის შავი ზღვის სანაპიროს ცალკეულ რაიონებში – გაგრის მახლობლად და აგრეთვე მდინარეების კოდორსა და ოკუშს შორის, სადაც ნალექები არ აღემატება 1400 მმ-ს. სანაპირო ზოლის დანარჩენ ტერიტორიაზე ნალექები შეადგენს 1400-1600 მმ-ს. მდინარეების ბზივის, კოდორის და გუმისტას ხეობებში ნალექ-

ქების წლიური ჯამები მერყეობს 1600-2000 მმ ფარგლებში, გაგრის ქედზე შეადგენს 2400-2800 მმ-ს, ხოლო ბზიფის, აფხაზეთის, კოდორის ქედებზე და კავკასიონის მაღალმთიან ზონაში აღემატება 3000 მმ-ს (ნახ. 2.3.1).



ნახ. 2.3.1. ატმოსფერული ნალექების წელიწადი.

წლის ცივი პერიოდის განმავლობაში ატმოსფერული ნალექების ჯამი ტერიტორიაზე მერყეობს 500-1400 მმ ფარგლებში, ხოლო წლის თბილი პერიოდის განმავლობაში ნალექები შეადგენს 700-1600 მმ-ს.

ცივი პერიოდის განმავლობაში უმცირესი ნალექები (500 მმ) მოდის შავი ზღვის სანაპიროზე სოხუმის სამხრეთით. ნალექების მინიმუმის ზონის ჩრდილოეთით და სამხრეთით ნალექები იზრდება 700-800 მმ-მდე. გაგრის, ბზიფის, აფხაზეთის და კოდორის ქედებზე წლის ცივი პერიოდის ნალექების ჯამი შეადგენს 800-1000 მმ-ს, ხოლო კავკასიონის მაღალმთიან ზონაში ნალექები იზრდება 1400 მმ-მდე.

წლის თბილი პერიოდის განმავლობაში უმცირესი ნალექები აგრეთვე შავი ზღვის სანაპირო ზოლში მოდის და შეადგენს 700-900 მმ-ს. გაგრის ქედზე ნალექები მატულობს 1000 მმ-მდე, ხოლო ბზიფის, აფხაზეთის და კოდორის ქედებზე, აგრეთვე კავკასიონის მაღალმთიან ზონაში, აღწევს 1600 მმ-ს.

ნალექების წლიური სვლა ხასიათდება, ძირითადად, ზამთრის მაქსიმუმით და ზაფხულის მინიმუმით (ცხრ. 2.3.1).

ცხრილი 2.3.1. ატმოსფერული ნალექების წლიური სველა (მმ)

თვე												სულ
I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
გაგრა												
175	164	138	110	88	85	101	111	105	120	144	141	1482
სოხუმი, პორტი												
148	137	127	121	106	101	108	101	139	118	130	138	1475
ოჩამჩირე												
116	106	99	89	86	114	129	111	131	111	106	111	1309
ტყვარჩელი												
214	194	192	165	18	242	250	194	175	169	154	16	2303
ფსხუ												
261	253	211	162	165	133	129	147	154	182	227	280	2284
გაგრის ქედი												
266	254	229	151	144	148	150	146	171	184	198	238	2281

ამავე დროს, ზამთრის მხოლოდ ერთ თვეში მოსული ნალექები თითქმის უტოლდება აღმოსავლეთ საქართველოს არიდულ რაიონებში წლის განმავლობაში მოსულ ნალექებს. ასე მაგალითად, იანვარში ავღხარაში მოდის 3000 მმ-მდე ნალექი და ა.შ.

აფხაზეთის ტერიტორიაზე წლის განმავლობაში აღინიშნება 150-190 დღე ნალექებით. მათი ტერიტორიული განაწილება მსგავსია ნალექების ჯამების განაწილებისა: მინიმუმი დამახასიათებელია შავი ზღვის სანაპირო ზოლის სამხრეთი ნაწილისათვის, ხოლო მაქსიმუმი – მაღალმთიანი ზონისათვის. 10 მმ-ზე მეტი ან ტოლი ნალექიან დღეთა რიცხვი შეადგენს 50-80-ს.

ხშირია აფხაზეთის ტერიტორიაზე ინტენსიური ( 20 მმ) და უხვი ( 30 მმ) ნალექები. ინტენსიურ ნალექიან დღეთა რიცხვი 20-40-ია, ხოლო უხვ ნალექიან დღეთა რიცხვი – 10-25 ფარგლებში მერყეობს. ეს უკანასკნელი ცალკე პარაგრაფში არის დეტალურად განხილული.

ნალექების წლიური ხანგრძლივობა ტერიტორიაზე 1200-1400 საათს შეადგენს. ნალექები უფრო ხანგრძლივია წლის ცივი პერიოდის განმავლობაში.

#### 2.4. თოვლის საფარი

თოვლის საფარის განყენილობის ხანგრძლივობის, მისი სიმძლავრის (სიმაღლის) და ერთგვაროვანი ატმოსფერული პროცესების განმეორადობის სიდიდის მიხედვით აფხაზეთის ტერიტორიის დარაიონებისას გამოყოფილია სამი ზონა: I ზონას განეკუთვნება რაიონები მუდმივი თოვლით. იგი მოიცავს დასავლეთ კავკასიონის მაღალმთიან რაიონებს, რომელთა ქვედა საზღვარი გადის ზ.დ. 2000-3000 მ სიმაღ-

ლეგებზე; II ზონა მოთავსებულია I ზონის ქვედა საზღვარსა და ზ.დ. 550-600 მ სიმაღლეებამდე, ხასიათდება წლის ცივ პერიოდში მდგრადი თოვლის საფარის არსებობით; III ზონა იწყება ტერიტორიის სანაპირო რაიონებიდან და II ზონის ქვედა საზღვრამდე (ზ.დ. 550-600მ) მიემართება. იგი ხასიათდება არამდგრადი თოვლის საფარით.

აფხაზეთის ტერიტორიის რთული მათა სისტემა, მათი სიმაღლეების დიდი დიაპაზონი, შემოჭრილი ნოტიო მასების მიმართ მათი ორიენტაცია და შავი ზღვის სიახლოვე განაპირობებენ თოვლის საფარის გაჩენის, მდგრადი თოვლის საფარის დამყარების, რღვევის და აღების თარიღების მრავალგვარობას.

თოვლის საფარის გაჩენის ყველაზე გვიანი თარიღი აფხაზეთის სანაპირო და დაბლობ რაიონებშია – 10 იანვარი (და უფრო გვიანი), ზ.დ. 500-700 მ სიმაღლეებისთვის თოვლის საფარის გაჩენის საშუალო თარიღია 10 დეკემბერი, 1400 მ მაღლივ ზონაში – ნოემბრის შუა რიცხვები, 2800 მ-ზე – 10 ოქტომბერი, ხოლო 2800 მ - 3000 მ მაღლივ ზონაში – ზაფხულის ბოლოს 1 სექტემბრამდე მთელი ტერიტორია მოთავსებულია თოვლის საფარის ქვეშ. თოვლის ხანგრძლივობა მთისწინეთში (500-550 მ.ზ.დ.) საშუალოდ 200 სთ-ია, ფსხუში 684 მ სიმაღლეზე – 420 სთ. სიმაღლის მატებასთან ერთად ატმოსფერული მყარი ნალექის მოსვლის ხანგრძლივობა იზრდება (მაგალითად, გაგრის ქედის მონაცემებით 1644 მ.ზ.დ. – 108 სთ). თოვლის უწყვეტი ხანგრძლივობა 26 მ სიმაღლეზე (სოხუმი, აგრო) წლის განმავლობაში მოსული ნალექების 3%-ს შეადგენს, ხოლო 1650 მ სიმაღლეზე (გაგრის ქედი) 37%-ს. არის შემთხვევები 1 და 2-დღიანი უწყვეტი თოვისა, რომელიც ძირითადად იანვარ-თებერვალშია.

თოვლის საფარიან დღეთა რაოდენობა მოცემულია ცხრილში 2.4.1. თოვლის საფარიან დღეთა რიცხვი სიმაღლის ზრდის პირდაპირ პროპორციულია (ცხრ. 2.4.1).

*ცხრილი 2.4.1. თოვლის საფარიან დღეთა რიცხვი*

სიმაღლე მ	200	300	500	800
დღეთა რიცხვი	24	34	56	91
სიმაღლე მ	1000	1500	2000	2500
დღეთა რიცხვი	108	152	187	216

თოვლის საფარიან დღეთა რაოდენობის ვერტიკალური გრადიენტი 600-1650 მ მაღლივ ზონაში 7 დღეს შეადგენს, ხოლო ზედა სიმაღლეებზე – ყოველ 5-6 დღეს ყოველ 100 მ სიმაღლეზე ასვლისას.

გაზრდილი ჰაერის სინოტივე აფხაზეთში ერთ-ერთი ხელშემწყობი პირობაა მდგრადი თოვლის საფარის ადრე დამყარებისათვის საქართველოს სხვა მთიან რაიონებთან შედარებით. ხშირად დღისით ჰაერის დადებითი ტემპერატურებისას მყარდება მდგრადი საფარი, მოსული მყარი ატმოსფერული ნალექები ვერ ასწრებს გადნობას დღისით,

თოვლის საფარი ღამის საათებში კიდევ უფრო მყარდება, რასაც სინოტივის დიდი სიდიდეებიც უწყობს ხელს. შემდგომი დღეების განმავლობაში თოვის გამო საფარის სიმაღლე იზრდება და მყარდება მდგრადი თოვლის საფარი დადებითი ჰაერის ტემპერატურების დროს. მდგრადი თოვლის საფარის გაჩენის საშუალო თარიღი ზ.დ. 1650 მ სიმაღლეზე (გაგრის ქედი) 1 დეკემბერია, 680 მ სიმაღლეზე (ფსხუ) 21 დეკემბერი, ხოლო 950 მ (ზემო აჟარა) – 28 დეკემბერი. მდგრადი თოვლის საფარის გაჩენის საშუალო თარიღი ზ.დ. 1600 მ სიმაღლეზე ნოემბრის ბოლოს და დეკემბრის დასაწყისშია, ზ.დ. 2500 მ სიმაღლეზე კი ნოემბრის პირველი დეკადაა (ცხრ. 2.4.2)

*ცხრილი 2.4.2. მდგრადი თოვლის საფარის გაჩენის საშუალო თარიღი სიმაღლის მიხედვით*

სიმაღლე ზღვის დონიდან (მ)							
500	600	700	800	1000	1500	2000	2500
6.I	3.I	1.I	27.XII	21.XII	1.XII	20.XI	9.XI

აფხაზეთის ტერიტორიაზე მდგრადი თოვლის საფარის დამყარება 500-550 მაღლივ ზონაში იწყება, მისი განფენილობის პერიოდი ადგილმდებარეობის ზრდასთან ერთად მატულობს. მდგრადი თოვლის საფარიან დღეთა რაოდენობა ნახტომისებურია 1600 მ.ზ.დ. სიმაღლეზე, რომელიც 154 დღეს უტოლდება. 550-600 მ.ზ.დ. სიმაღლეებზე ზამთართა განმეორადობა მდგრადი თოვლის საფარით 39%-ს შეადგენს, ხოლო ზედა სიმაღლეებზე (900 მ) - 100%-ია. აღსანიშნავია, რომ ზ.დ. 400 მ სიმაღლეზე მდგრად თოვლის საფარს ადგილი აქვს მხოლოდ ძლიერი დიდთოვლობის დროს, რომლის განმეორადობა 1-2 %-ია.

თოვლის საფარის საშუალო სიმაღლეთა განაწილება დროსა და სივრცეში აფხაზეთში უდიდესია მაღალმთიანეთში, შედარებით ნაკლები – საშუალომთიანეთში და მიღვევადია დაბლობ რაიონებში. I ზონაში თოვლის აკუმულაცია მთელი წლის განმავლობაში მიმდინარეობს, მაგრამ ძლიერი ქარების (16%) სიხშირის გამო ხდება საფარიდან თოვლის მოწყვეტა და სხვაგან გადატანა, რის შედეგად განულებულია საფარის სიმაღლის გაზომვა და სიდიდის დადგენა. ჩვენს მიერ თოვლის საფარის დეკადური სიმაღლის გრადიენტების და ინტერპოლაციის შედეგად მოხერხდა თოვლის საფარის სიმაღლეთა გაანგარიშებული სიდიდეების დადგენა I ზონაში. მაღალი სიდიდეები დამახასიათებელია მთათა სისტემის მაღალმთიანეთში, აგრეთვე სამხრეთ ორიენტაციის ფერდობებზე. ტერიტორიის მე-II ზონისათვის დამახასიათებელია ადგილმდებარეობის სიმაღლის მატებასთან საფარის დეკადური სიმაღლის ზრდა. აქ მიდამოები ემორჩილება ვერტიკალურ ზონალობას, რომელიც ზოგჯერ ირდევვა გაზრდილი სინოტივის რაიონებში და ადგილმდებარეობის განსაკუთრებულობით.  $\sum=100$  სმ (თოვლის საფარის სიმაღლე) საკვლევი ტერიტორიის 1300 მ

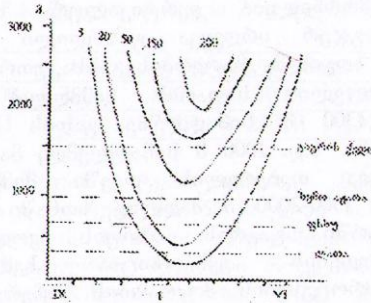
სიმაღლეზე გადის თებერვლის მესამე დეკადაში. ზ.დ. 1000 მ სიმაღლეზე მაქსიმალური თოვლდაგროვება თებერვლის თვეში მიმდინარეობს, ხოლო ზევით, 1500-2000 მ მაღლივ ზონაში – მარტის მეორე ნახევარში. გაგრის, ბზიფის, კოდორის და ჩხალტის ქედების ექსპოზიცია ხელშემწყობია დასავლეთის პროცესების მოძრაობის შეჩერებისა, რის შედეგადაც, აქ თოვლის საფარის სიმაღლე აღემატება კავკასიონის ქედის იმავე სიმაღლეებზე არსებულ საფარის სიმაღლეებს. თოვლის საფარის 201-250 სმ სიმაღლეთა გრადაციის განმეორადობა 36%-ს შეადგენს, ხოლო საფარის სიმაღლეთა გრადიენტი 700-1000 მ მაღლივ ზონაში 18 სმ-ია.

თოვლის საფარის წარმოქმნა აფხაზეთის დაბლობ რაიონებში (500 მ) რამდენჯერმე ხდება ზამთარში. თოვა ძირითადად ადვექციური პროცესებითაა გაპირობებული, რომელსაც ადგილობრივი ლოკალური პირობები ხშირად მეტად ამძაფრებს. განსაკუთრებულ უხვთოვლიან ზამთრებში თოვლის საფარი ზოგჯერ ერთ თვესაც კი ძლებს. მაგალითად, 1911 წელს ცივი ჰაერის მასების შემოჭრის შედეგად სოხუმში თოვლის საფარის სიმაღლემ 170 სმ მიაღწია, ხოლო ხანგრძლივობამ ერთ თვეს. აღსანიშნავია, რომ თოვლის საფარის დეკადური უდრედეს სიმაღლეთა საშუალო სიმაღლე სოხუმში 5 სმ-ს არ აღემატება.

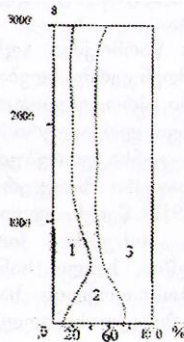
თოვლის საფარის სიმაღლეთა ამპლიტუდა 700-1660 მ მაღლივ ზონაში 195-204 სმ-ის ფარგლებშია.

ჰაერის საშუალო დღეღამური დადებითი ტემპერატურების დამყარებისას იწყება თოვლის საფარის რღვევა. რღვევას ხშირად ხელს უწყობს ატმოსფერული თხევადი ნალექებიც. ყველაზე ნაადრევი თარიღი 20 მარტი დამახასიათებელია ზ.დ. 550-600 მ სიმაღლეებზე განფენილი საფარისათვის. 1600-1700 მ მაღლივ ზონაში, გაზრდილი ჰაერის სინოტივის გამო, რღვევის თარიღი დაგვიანებულია. მაგალითად, მეტეოსადგურ გაგრის ქედის მონაცემებით ზ.დ. 1644 მ (რომელიც შავი ზღვის სიახლოვესაა) მდგრადი თოვლის საფარის რღვევის საშუალო თარიღი 3 მაისია, ხოლო მის ზევით მდებარე რაიონებში – 22-25 აპრილი. მდგრადი თოვლის საფარის რღვევის თარიღთა უმეტესი განმეორადობა აპრილის ბოლოს და მაისის დასაწყისშია (26-51%) 1600-1900 მ მაღლივ ზონაში. ამ დროს ჰაერის დღე-ღამური ტემპერატურა 3-5<sup>0</sup>ჩ-ის ფარგლებშია. აფხაზეთის მაღალმთიანეთში საფარის რღვევის თარიღი მაისის პირველ ნახევარშია მოსალოდნელი. თოვლის საფარის მთლიანი გაქრობა აფხაზეთის დაბლობ რაიონებში თებერვლის ბოლოს მთავრდება, 550-600 მ.ზ.დ. სიმაღლეებზე – მარტის მეორე დეკადაში. მაისის ბოლოს თოვლის საფარისაგან თავისუფალია 2000-2200 მ მაღალმთიანეთიც.

თბილ, ნაადრევ გაზაფხულზე, ან სიცივეთა შემობრუნების გამო, თოვლის საფარის აღება ან ნაადრევი, ან დაგვიანებული. თბილ და მშრალ გაზაფხულზე თოვლის საფარის გაქრობა 10-15 დღით უსწრებს საშუალო თარიღს, ხოლო ცივ გაზაფხულზე 25-30 დღით იგვიანებს.



ნახ. 2.4.1. თოვლის საფარის ხაზოვანი წლიური სიღრმის ცვალებები ადგილმდებარეობისა და სიხადის მიხედვით. სმ.



ნახ. 2.4.2. უხვთოვლიანი(1), საშუალოთოვლიანი(2) და მცირეთოვლიანი(3) ზამთრებას განმეორადობა (%).

ჩვენს მიერ მოხდენილია ზამთართა ტიპიზაცია თოვლიანობის მიხედვით. ზამთართა ტიპიზაციას თოვლიანობის მიხედვით საფუძვლად უდევს წლის ცივ პერიოდში ერთგვაროვანი ატმოსფერული პროცესების განმეორებადობათა უმეტესობა, თოვლის საფარის განფენილობის ხანგრძლივობა და თოვლის საფარის სიმაღლე. აფხაზეთის ტერიტორიისათვის დამახასიათებელია ზამთართა სამივე ტიპი: მცირეთოვლიანი, საშუალოთოვლიანი და უხვთოვლიანი (ნახ. 2.4.2). უხვთოვლიან ზამთართა განმეორადობა 30-32%-ია 600-700 მ.ზ.დ. სიმაღლეებზე. ხელო სიმაღლეებზე ასეთი ზამთრების განმეორადობა 25%-ს

შეადგენს. საშუალოთოვლიანი ზამთრები დამახასიათებელია აფხაზეთის მთიანი რაიონებისათვის, რომლის ქვედა საზღვარი გადის 700-750 მ სიმაღლეებზე. მცირეთოვლიან ზამთართა განმეორადობა 50-52% დამახასიათებელია 500-550 მ.ზ.დ სიმაღლეებისათვის. უფრო ზემოთ მათი განმეორადობა 20%-ია, თუმცა 2800-3000 მ მაღლივ ზონაში მცირედ მატულობს. გაზაფხულზე მდინარეთა წყალუხვობა გარდა თოვლის საფარის სიმძაფრისა და განფენილობის პერიოდისა, აგრეთვე დამოკიდებულია თოვლის საფარის სიმკვრივეზე. 600-650 მ სიმაღლეებზე თოვლის საფარში სიმკვრივე 0.25-0.27 გ/სმ-ია. 1600-1750 მ მაღლივ ზონაში იგი 0.3 გ/სმ-ს უტოლდება. გაგრის ქედის მონაცემებით თოვლის საფარში სიმკვრივე 0.3 გ/სმ აპრილის მეორე დეკადაში 0,1.

თოვლის საფარში წყალშემცველობა მაღალმთიანეთში 600-800 მ-ია, რომელიც უხვთოვლიან ზამთრებში 68-84%-მდე იზრდება, ხოლო მცირეთოვლიან ზამთრებში 31-40%-მდე მცირდება. თოვლის საფარის წონა ერთეულოვან ფართობზე 50 გ/მ სანაპირო რაიონებში და 150 გ/მ – მაღალმთიანეთში.

## 2.5. ქარი

ქარის მიმართულება. ცნობილია, რომ საქართველოს განედზე ჰაერის მასების საერთო გადანაცვლება ხდება დასავლეთიდან აღმოსავლეთისაკენ, რასაც ხელს უწყობს ამიერკავკასიის მთათაშორისი დეპრესია. მაგრამ, ქვეყნილი ზედაპირის აღრევიით მოქმედება აღრევს ამ გადანაცვლებას ატმოსფეროს ქვედა ფენებში.

ხმელეთისა და ზღვის, მთის ქედების, პლატოსა და ხეობების არათანაბარი გათბობა ხელს უწყობს საქართველოს ტერიტორიაზე მძლავრი თერმული ცირკულაციის წარმოშობას. ისინი ურთიერთმოქმედებენ, რის გამოც განსახილველ ტერიტორიაზე იქმნება ქარის საკმარისად რთული რეჟიმი (ნახ. 2.5.1).

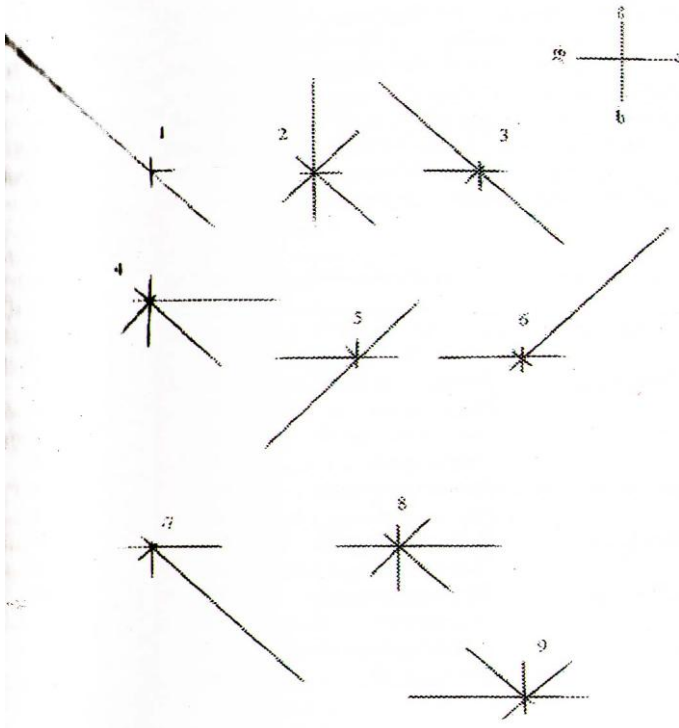
ბარიული ველის სეზონური სვლა შავ ზღვაზე აპრობებს ქარის მუსონურ ხასიათს აფხაზეთის ტერიტორიაზე, განსაკუთრებით მის სანაპირო ზოლში. შავი ზღვის აფხაზეთის სანაპირო იმყოფება ზღვიდან მონაბერი დასავლეთის მიმართულების ნოტიო ქარების გავლენის ქვეშ, რომელიც გაბატონებულია აქ წლის თბილ პერიოდში. მხოლოდ ზამთრის თვეებში აღმოსავლეთის მიმართულების ქარების განმეორადობა საგრძნობლად იზრდება და აჭარბებს კიდევ დასავლეთ ქარების მიმართულების განმეორადობას.

აფხაზეთის სანაპიროზე ზაფხულის რეჟიმი (ქარი ზღვიდან) მყარდება აპრილიდან და გრძელდება აგვისტო-სექტემბრამდე. ასეთ ქარებს მუსონებს უწოდებენ. (ცხრ. 2.5.1)

ბრიზები და მთა-ხეობის ქარები. აფხაზეთის მთელ ტერიტორიაზე კარგადაა განვითარებული ბრიზები. როგორც ცნობილია, ბრიზებს



უწოდებენ სანაპირო ქარებს, რომლებიც წარმოიშობა ხმელეთისა და ზღვის არათანაბარი გათბობით დღის განმავლობაში. ღამით ისინი მიმართულია ხმელეთიდან ზღვისკენ, დღისით – პირიქით.



ჩ. ხ. 151. ქარის მიმართულებების განმარტება. წელი (წმ):  
 1-აქციხარი; 2-ფისხე; 3-გაგრა; 4-გაგრის ქეთი; 5-სენი; 6-არა; 7-სახეში;  
 8-ქიხანი; 9-გადა; 10-დათა.

განსახილველ ტერიტორიაზე ბრიზები დაიკვირვება თითქმის მთელი წლის განმავლობაში, ძირითადად მოწმენდილი ამინდის დროს.

აფხაზეთის ტერიტორიის სანაპირო რაიონებში რელიეფის თავისებურება ხელს უწყობს ადგილობრივი მთა-ხეობის ქარების გაჩენას, რომლის მიმართულება ხმელეთისა და ზღვის ბრიზების მიმართულებას ემთხვევა და იქმნება ერთი ცირკულაციური პროცესი. ეს პროცესი განსაკუთრებით თავს იჩენს იმ ადგილებში, სადაც მთის ფერდობები ზღვის სანაპიროს უახლოვდება. აქედან გამომდინარე გამოიყოფა ბრიზების ორი სახე: ა) ბრიზები, რომელნიც მთა-ხეობის ქარებ-

თან ერთად ქმნიან სხვადასხვა კომბინაციას და ბ) ბრიზები, რომელნიც სუფთა სახით წარმოიშობა.

ცხრილი 2.5.1. მუხონების განმეორადობა (%)

მუხონების მიმართულე ბა	თ ვ ე											
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
ლეკელიძე												
სმელ.	29	30	26	24	17	12	11	7	7	11	19	22
ზღვიდ	19	20	27	29	37	39	37	35	32	25	20	17
გაგრა												
სმელ.	59	53	44	35	23	20	19	22	29	39	50	58
ზღვიდ	30	35	42	52	65	68	65	61	54	44	35	31
გუდაუთა												
სმელ.	63	56	45	34	28	33	35	41	53	63	62	64
ზღვიდ	6	9	15	22	30	33	31	26	18	10	9	7
სოხუმი												
სმელ.	68	59	51	32	27	29	31	36	54	63	72	75
ზღვიდ	6	13	21	33	39	43	42	40	26	15	8	5
ონამჩირე												
სმელ.	70	61	46	35	31	35	39	44	52	61	68	74
ზღვიდ	12	18	28	37	44	47	45	40	33	21	14	19
გალი												
სმელ.	42	41	39	30	22	17	21	27	28	41	53	52
ზღვიდ	10	10	17	18	42	49	40	32	27	18	11	10

კომბინირებული ბრიზები იქ ვითარდება, სადაც მთები მჭიდროდ ებჯინება ნაპირს ან მის გასწვრივ არის განლაგებული.

ზღვის ბრიზების განმეორადობა საკმარისად დიდია და ზაფხულის თვეებში აღწევს 75-87%-ს. ამასთან, იგი სადამოს საათებშიც გრძელდება, რაც განსაკუთრებით აღინიშნება გაგრაში. ასევე დიდი განმეორადობა ახასიათებს ხმელეთის ბრიზებს.

ზღვის ბრიზების გავლენა ზაფხულის თვეებში მაღალი ტემპერატურებისა და დიდი სინოტივის ფიზიოლოგიურ გავლენას ადამიანზე ძალზე ამცირებს. იმ ადგილებში, რომლებიც ზღვის ბრიზების უშუა-

ლო გავლენის ქვეშაა მოქცეული, თითქმის არ ვლინდება სიცხისა და ხუთვის შეგრძნება.

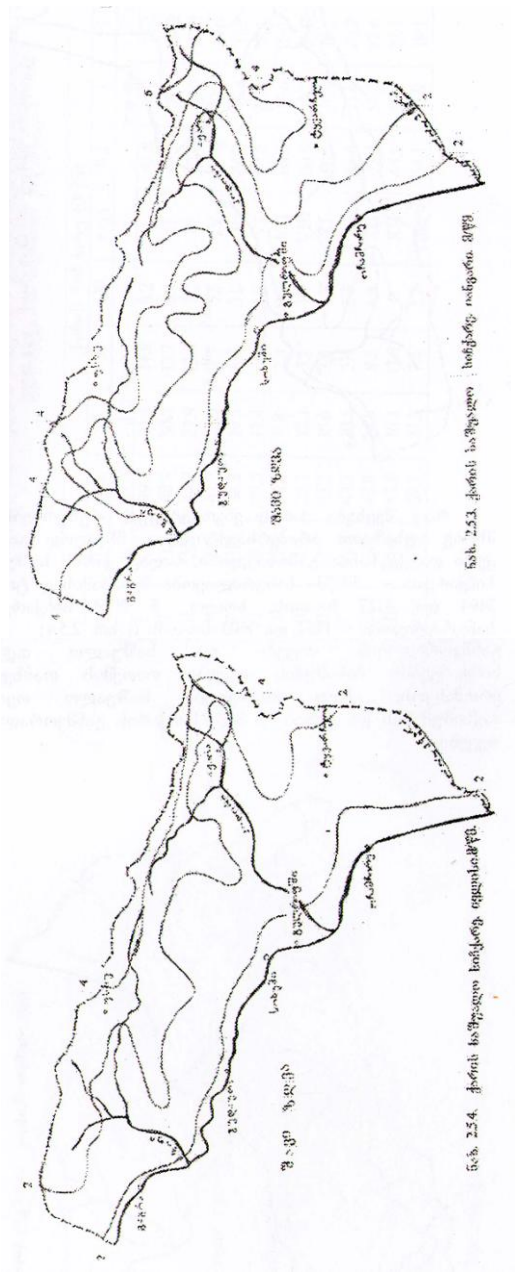
მთა-ხეობის ქარების წარმოშობა განპირობებულია ხეობისა და მთის ფერდობების არათანაბარი გათბობით იმავე სიმაღლეზე ატმოსფეროსთან შედარებით. ამას თან ერთვის მთების მექანიკური გავლენა ჰაერის დინებებზე. დღისით ფერდობების ქვედა ნაწილისა და ხეობის ფსკერის მნიშვნელოვანი გათბობა იწვევს ჰაერის აღმასვლას ფერდობებზე (ხეობის ქარი). დამით გაცეიბული ჰაერი ჩამოედინება ქვემოთ ფერდობებზე (მთის ქარი).

მთა-ხეობის ქარები დაიკვირვება თითქმის მთელი წლის განმავლობაში. ამასთან, წლის თბილ პერიოდში ხეობის ქარი სადამოს საათებშიც მოქმედებს და მისი განმეორადობა საკმარისად დიდია (ცხრ. 2.5.2). ეს აიხსნება ზაფხულის მუსონით, რომლის მიმართულება ემთხვევა ქარების მიმართულებას და აძლიერებს მას.

ცხრილი 2.5.2. მთა-ხეობის ქარების განმეორადობა (%)

მთა-ხეობის ქარების მიმართულება	დაკვირვების ვადა (სთ)	თ ვ ე											
		I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
ფ ს ე													
მთის (ჩ + ჩად)	1 13 19	80 10 75	78 12 65	71 9 50	78 6 40	74 3 24	81 3 27	70 2 20	76 3 33	78 2 61	78 3 77	83 9 78	83 13 77
ხეობის (ს + აღ + სდ)	1 13 19	10 74 14	12 74 22	17 83 40	13 82 34	12 89 48	8 87 49	11 88 53	9 88 41	6 84 19	8 83 12	9 74 13	9 75 7
ლ ა თ ი													
მთის (ჩ + ჩ ღ + ად)	1 13 19	68 30 66	69 21 57	63 18 39	63 12 12	61 6 18	63 5 16	47 3 13	58 3 20	59 6 35	62 11 50	67 22 61	67 32 67
ხეობის (სდ + სად)	1 13 19	28 61 31	27 72 37	34 78 56	31 83 75	34 83 80	37 82 82	32 94 84	13 95 78	7 90 55	7 83 40	6 72 34	9 54 26
ქ ვ ე ზ ა ნ ი													
მთის (ად + სად)	1 13 19	88 41 86	87 28 86	83 20 79	78 12 50	73 7 40	90 7 33	92 9 42	93 11 54	95 14 86	94 22 90	92 30 92	92 52 91
ხეობის (სდ + დ + ჩდ)	1 13 19	2 32 4	4 42 4	5 50 14	8 62 26	6 73 39	1 77 38	1 75 34	1 71 22	1 62 4	2 57 3	2 43 2	2 18 3





ნახ. 2.5.3. ქართის საზღვარული ხაზების რეკონსტრუქცია

ნახ. 2.5.4. ქართის საზღვარული ხაზების რეკონსტრუქცია

მრავალი პრაქტიკული ამოცანის გადასაწყვეტად, განსაკუთრებით მაღალი ძაბვის ელექტროგადამცემი ხაზებისა და მაღლივი შენობების ექსპლოატაციის დროს, ქარის ენერგეტიკული რესურსების განსაზღვრისას, ყოველი სახის ტრანსპორტის (მათ შორის საჰაეროს – თვითმფრინავების აფრენისა და დაფრენის დროს) საშუალო სიჩქარეებთან ერთად არსებითი მნიშვნელობა აქვს ქარის სხვადასხვა სიჩქარის განმეორადობას (ცხრ. 2.5.3).

*ცხრილი 2.5.3. ქარის სიჩქარის განმეორადობა (%) გრადაციების მიხედვით შემთხვევათა საერთო რიცხვიდან*

ქარის სიჩქარე (მ/წმ)											
თვე	0.2	3	5	8	10	თვე	0.2	3	5	8	10
გ ა გ რ ი ს ქ ე დ ი						კ ვ ე ზ ა ნ ი					
I	50.8	49.2	31.3	14.8	8.2	I	48.8	51.2	25.2	2.8	0.6
II	51.1	48.9	30.8	13.7	8.1	II	49.9	50.1	24.2	3.4	0.9
III	55.3	44.7	27.9	12.8	7.2	III	52.0	48.0	22.3	3.3	0.8
IV	58.3	41.7	23.9	9.7	5.5	IV	57.9	42.1	17.1	1.8	0.8
V	61.7	38.3	19.5	6.6	3.0	V	54.7	45.3	11.9	1.1	0.3
VI	70.5	29.5	12.4	3.9	1.9	VI	64.8	35.2	8.7	0.5	0.3
VII	75.6	24.4	9.8	2.3	0.7	VII	64.4	35.6	8.9	0.2	0.2
VIII	71.9	28.1	12.1	3.1	1.3	VIII	60.8	39.2	10.0	0.3	
XI	64.7	35.3	15.6	3.5	1.3	XI	50.1	49.9	18.7	1.3	0.4
X	56.7	43.3	20.5	5.4	2.3	X	44.4	55.6	26.2	2.3	0.7
XII	56.1	43.9	24.9	8.3	4.4	XII	45.8	54.2	27.6	3.0	0.9
XII	54.9	45.1	16.1	11.0	0	XII	44.8	55.2	28.3	3.0	1.4
წელი	60.9	39.1	21.3	7.4	3.7	წელი	54.1	55.9	19.1	3.2	1.7

აფხაზეთის ტერიტორიაზე ქარის სხვადასხვა სიჩქარის განმეორადობის წლიური მსვლელობა თანხვედბა ქარის საშუალო თვიური სიჩქარეების წლიურ მსვლელობას, ე.ი. ქარის 0.2 მ/წმ სიჩქარის მაქსიმალური განმეორადობის თვეები და საშუალო თვიური სიჩქარეების მინიმუმის თვეები თითქმის თანხვედბიან ერთმანეთს, ასევე თანხვედბიან საშუალო თვიური მაქსიმუმების და ქარის 5 მ/წმ სიჩქარის განმეორადობის თვეები.

რაც შეეხება ქარის ენერგეტიკულ რესურსებს, ამ მხრივ აფხაზეთი არაპერსპექტიულია. მხოლოდ გაგრის ქედი და კვეზანია გამონაკლისი, სადაც ქარის საშუალო სიჩქარეთა – 3მ/წმ-ხანგრძლივობა შესაბამისად ტოლია 3494 და 4127 საათის, ხოლო 5 მ/წმ სიჩქარეების ხანგრძლივობა – 1754 და 1503 საათის (ცხრ. 2.5.4).

სამუშაო სიჩქარეები ისეთი სიჩქარეებია, როცა ქარის ძრავა მუშაობს. ნელმავალი მრავალფრთიანი ქარის ძრავა მუშაობას იწყებს 3 მ/წმ სიჩქარის დროს, ხოლო ჩქარმავალი ქარის ძრავა – 4.5 მ/წმ-ის

დროს. ამიტომ, სამუშაო სინქარეთა ქვედა საზღვრად აღებული გვაქვს 3 მ/წმ.

*ცხრილი 2.5.4. ქარის საშუალო სინქარეთა ხანგრძლივობა (საათი)*

ქარის სინქარე (მ/წმ)									
თვე	3	5	8	10	თვე	3	5	8	10
გ ა გ რ ი ს ქ ე დ ი					კ ვ ე ზ ა ნ ი				
XII-II	1031	538	329	160	XII-II	1120	370	66	20
III-V	918	525	214	116	III-V	1006	380	46	14
VI-	252	252	68	29	VI-VIII	817	216	11	3
VIII	439	439	120	94	IX-XI	1184	537	44	15
IX-XI	349	175	731	399	წელი	4127	150	167	52
წელი	4	4				3			

**2.6. ფიონური ქარები**

დასავლეთ საქართველოში ფიონური ქარები არაერთხელ გამხდარა ქართველ მეტეოროლოგთა კვლევის საგანი. ფიონების აღმოცენებასა და განვითარებას სხვადასხვა ფიზიკურ-გეოგრაფიულ რაიონში, მიუხედავად მათი უდავო ინდივიდუალურობისა და თავისებურებისა, აქვს გარკვეული საერთო ნიშნები, რომლებიც საშუალებას გვაძლევს გამოვყოთ ფიონების ძირითადი ხასიათი.

ფიონი დაღმავალი თბილი და მშრალი ქარია. ის წარმოადგენს ოროგრაფიულ ქარს, რომელიც მის დამახასიათებელ ნიშან-თვისებებს იძენს ადგილმდებარეობის ფიზიკურ-გეოგრაფიული პირობების ზეგავლენით. ფიონის დასახასიათებლად განსაკუთრებული მნიშვნელობა ენიჭება მეტეოროლოგიური ელემენტების კომპლექსს, რომელთაგან არსებითი მნიშვნელობისაა: ჰაერის მაღალი ტემპერატურა, დაბალი შეფარდებითი სინოტივე და განსაზღვრული მიმართულებისა და სინქარის ქარი. ფიონს როგორც წესი თან ახლავს მოწმენდილი ამინდი და კარგი ხილვადობა.

სამედიცინო კლიმატოლოგიაში ფიონი განიხილება, როგორც უარყოფითი ფაქტორი მთელი რიგი მიზეზების გამო: 1.ტემპერატურის მკვეთრი ზრდა (10-20<sup>0</sup>-ით), შემდეგ მისი დაცემა ფიონის შეწყვეტასთან ერთად. ამ მოვლენას თან ერთვის შეფარდებითი სინოტივის შესაბამისი ცვლილებაც, რაც უსიამოვნო შეგრძნების გამომწვევია ადამიანის ორგანიზმში; 2.ფიონურ მოვლენებს ცვლილებები შეაქვს ატმოსფეროს ელექტროგამტარებლობაში, რაც თავის მხრივ უარყოფითად მოქმედებს ადამიანის ჯანმრთელობაზე; 3. ზაფხულის განმავლობაში ფიონი არც ისე იშვიათად გვევლინება მსუთვარების მიზეზად, რაც უკავშირდება სინოტივის მკვეთრ შემცირებას (ვანსაკუთრებით დაბლობ რაიონებში).

დასავლეთ საქართველოში ფიონის წარმოქმნის საუკეთესო დროთ ითვლება წლის ცივი პერიოდი, თუმცა ერთეულ შემთხვევებში ფიონი თბილ პერიოდშიც შეინიშნება.

დასავლეთ საქართველოს ტერიტორიაზე წარმოქმნილ ფიონურ ქართა მახასიათებლები და მეტეოროლოგიურ ელემენტთა ცვლილების სიდიდე დამოკიდებულია ამ ტერიტორიაზე შემოჭრილი ჰაერის მასების თერმოდინამიურ თავისებურებაზე და მაღალი წნევის ცენტრებისა და ამ ცენტრების განშტოებათა განლაგებაზე.

*ცხრილი 2.6.1. ფიონიან დღეთა საშუალო რიცხვი*

I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	წელი
გაგრა												
4	4.9	2.3	2.5	1.2	0.2	0.1	0.1	0.2	0.7	2.8	3.5	22.5
ლესელიძე												
2.1	1.3	1.5	0.9	0.3	0.1	0	0	0.1	0.2	0.9	0.9	8.3
გაგრის ქედი												
1.7	1.6	1.2	1.1	0.5	0.1	0.1	0.1	0.3	0.6	1.3	2	10.6

როგორც ცხრილ 2.6.1-ის მონაცემებიდან ჩანს, გაგრასა და მის მიმდებარე ტერიტორიაზე ფიონურ ქართა მრავალწლიური საშუალო სიდიდეების მაქსიმუმი წლის ცივ პერიოდშია. ზაფხულში – მინიმუმებია ფიქსირებული. სანაპირო ზოლის ამ მონაკვეთზე თბილი, ქარიანი ამინდის, ე.ი. ფიონის განმეორადობას განაპირობებს ზამთრობით გაბატონებული აღმოსავლეთის დაღმავალი ქარები.

შავი ზღვის სანაპიროს აღნიშნულ მონაკვეთზე განსაკუთრებულ ყურადღებას ვაქცევდით ფიონურ დღეებში ჰაერის ტემპერატურის მნიშვნელობებს.

შესწავლას ექვემდებარებოდა ცივი პერიოდის ტემპერატურულ რეჟიმზე დაკვირვების მასალები XI–III თვეებში სადგურებზე: გაგრა, ქუთაისი, გაგრის ქედი. როგორც მოსალოდნელი იყო, ჰაერის ტემპერატურის უფრო მნიშვნელოვანი ცვლილებები შეიმჩნევა მდინარე რიონის დაბლობზე. შემდგომ, ჰაერის ნაკადი, ვრცელდება რა არაერთგვაროვანი რელიეფის გასწვრივ აფხაზეთის სანაპიროზე, მის უკიდურესად დაშორებულ ჩრდილო-დასავლეთ რაიონებამდე აღწევს მოგვიანებით, თან შესუსტებული სახით.

ამოკრეფილი შემთხვევებიდან ერთ-ერთმა ფიონმა მოიცვა თითქმის მთელი დასავლეთ საქართველო – მაღალი ტემპერატურები აღინიშნა ქუთაისში 6.7<sup>0</sup>-დან 15.2<sup>0</sup>-მდე, გაგრაში 12.2<sup>0</sup>-დან 20.7<sup>0</sup>-მდე, გაგრის ქედზე – 0.8<sup>0</sup>-დან 6.0<sup>0</sup>-მდე. შესაბამისად შეიმჩნეოდა შეფარდებითი სინოტივის შემცირება: ქუთაისში 75%-დან 31%-მდე, გაგრაში 87%-დან 10%-მდე, გაგრის ქედზე 62%-დან 22%-მდე.



ცხრილი 2.6.2. ფიონთა ხანგრძლივობით შემთხვევათა რიცხვი გრადაციების მიხედვით გაგრაში (%)

გრადაციის ხანგრძლივობა საათებში	შემთხვევათა რიცხვი
6-18	79
19-36	25
37-54	12
55-67	1
68-80	1
>80	4

როგორც §2.1-ში იყო აღნიშნული, ჰაერის საშუალო ტემპერატურა აფხაზეთის სანაპირო ზოლში უფრო მაღალია, ვიდრე აჭარის სანაპიროზე, მიუხედავად ამ უკანასკნელის სამხრეთი მდებარეობისა. მრავალწლიური საშუალო ტემპერატურა ყველაზე უფრო მაღალია გაგრაში და შეადგენს 15°C-ს, რაც სხვა ფაქტორებთან ერთად განპირობებულია ფიონურ ქართა სიხშირით. აფხაზეთის სანაპირო ნაწილში ისე ხშირია ამგვარი თბილი და მშრალი ქარი, რომ ეს ფაქტორები მნიშვნელოვნად ზრდის ტემპერატურას და ამცირებს ჰაერის სინოტივეს.

გაგრასა და მის შემოგარენში, როგორც მოსალოდნელი იყო, შედარებით მეტი განმეორადობით – 79 – გამოირჩევა ფიონები დაკვირვების 1-3 ვადის პერიოდში.

უშუალოდ აფხაეთში ფიონების სიხშირით გაგრა გამოირჩევა, სადაც ფიონური დღეების რაოდენობა თითქმის ორჯერ აღემატება ლესელიძის და გაგრის ქედის მონაცემებს. ასევე სუსტად არის გამოკვეთილი ფიონები ბიჭვინთის შემოგარენში, რის ძირითად მიზეზად მიგვაჩნია იქვე, ინკითის ჭაობიანი ტბის არსებობა და მეორეს მხრივ, შავი ზღვის უშუალო სიახლოვე – წყლის უზარმაზარი აუზისა, რომელშიც ჰაერის მიწისპირა მიმდებარე ფენაში შეფარდებითი სინოტივე თითქმის მუდმივად აღემატება 90%-ს. რაც შეეხება ლესელიძის რაიონს, გაგრასთან შედარებით ღია ადგილმდებარეობა და მთისწინეთისაგან საკმაოდ დაშორება ანიჭებს ფიონს წაშლილ ხასიათს.

### თავი III. კლიმატური რესურსები

#### 3.1. კლიმატური რაიონები და საკურორტო რესურსები

აფხაზეთის კლიმატური დარაიონება პირველად შეასრულა მ. კორძახიამ (1961) საქართველოს კლიმატური დარაიონების ფარგლებში. ეს დარაიონება ძალზე დეტალურია და საქართველოში განასხვავებს 22 ტიპის სხვადასხვა ჰავას. აქედან გამომდინარე, მას უფრო ზოგადი ფიზიკურ-გეოგრაფიული მნიშვნელობა ენიჭება, ვიდრე გამოყენებითი – კლიმატოლოგიური. ამიტომ, 1971 წელს გ. ჭირაქაძემ დაამუშავა საქართველოს კლიმატური დარაიონების ახალი სქემა.

გ. ჭირაქაძის დარაიონების თანახმად, აფხაზეთის ტერიტორიაზე გამოყოფილია ოთხი კლიმატური რაიონი: შავი ზღვის სანაპიროს ჩრდილოეთი ნაწილი, შიდა ვაკე ნაწილი, დასავლეთ კავკასიონის პერიფერიული ნაწილი და დასავლეთ კავკასიონის შიდა ნაწილი.

შავი ზღვის სანაპიროს ჩრდილოეთ ნაწილში მდებარეობს აფხაზეთის ყველა სახელგანთქმული ზღვისპირა კურორტი. აქ ჰავა ნოტიო სუბტროპიკულია, განვითარებულია ბრიზული ცირკულაცია და ფიონური ეფექტი. ნალექები წლის განმავლობაში შედარებით თანაბრად ნაწილდება, თუმცა მათი მაქსიმუმი შემოდგომა-ზამთრის პერიოდშია. ნალექების წლიური ჯამები შეადგენს 1400-1500 მმ-ს. იანვრის საშუალო თვიური ტემპერატურა – 4-6<sup>0</sup>-ს, ივლისის – 22-24<sup>0</sup>, ხოლო საშუალო წლიური – 14-15<sup>0</sup>-ია.

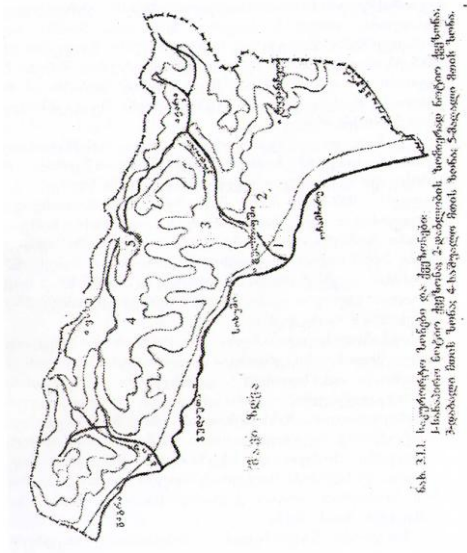
აფხაზეთის შიდა ვაკე ნაწილი ინარჩუნებს, აგრეთვე, სუბტროპიკული ჰავის ნიშნებს, ტენის შედარებით მცირე დეფიციტით. რაიონის სიღრმეში აღწევს ბრიზები, შეიმჩნევა ფიონების მოქმედება. ნალექების წლიური ჯამი შეადგენს 1400-2200 მმ-ს, მაქსიმუმით შემოდგომასა და ზამთარში. იანვრის საშუალო ტემპერატურაა 4-5<sup>0</sup>, ივლისის – 21-23<sup>0</sup>, ხოლო საშუალო წლიური – 12-14<sup>0</sup>.

დასავლეთ საქართველოს პერიფერიული ნაწილი აგრეთვე იმყოფება ზღვის გავლენის ქვეშ. მასში მკვეთრად არის გამოხატული ჰავის ვერტიკალური ზონალობა. თოვლის საფარი მდგრადია 90-250 დღის განმავლობაში. ნალექების წლიური ჯამი შეადგენს 1100-2200 მმ-ს. იანვრის საშუალო ტემპერატურაა მინუს 2-7<sup>0</sup>, ივლისის – პლიუს 14-19<sup>0</sup>, მაღალმთიან ზონაში – 6-8<sup>0</sup>, ხოლო საშუალო წლიური ტემპერატურა შეადგენს პლუს 10<sup>0</sup>-დან მინუს 4<sup>0</sup>-მდე.

დასავლეთ კავკასიონის შიდა ნაწილისათვის დამახასიათებელია ზომიერი ტენიანობა. აშკარად არის გამოხატული ფიონური ეფექტი. ნალექების წლიური ჯამი შეადგენს 900-1200 მმ-ს, მაქსიმუმი დამახასიათებელია შემოდგომისა და ზამთრისათვის. იანვრის საშუალო თვიური ტემპერატურა საშუალო მთის ზონაში შეადგენს მინუს 2-6<sup>0</sup>, ხოლო მაღალმთიან ზონაში – მინუს 12<sup>0</sup>-ს. ივლისის

ტემპერატურა შეადგენს 7-20<sup>0</sup>-ს, ხოლო საშუალო წლიური ტემპერატურა მერყეობს მინუს 2<sup>0</sup>-დან პლიუს 6<sup>0</sup>-ის ფარგლებში.

აფხაზეთის კლიმატური რესურსების მნიშვნელოვანი წილი მოდის საკურორტო კლიმატურ რესურსებზე, ამიტომ აფხაზეთის კლიმატური დარაიონება განხორციელებული იყო სპეციალურად კურორტოლოგიის მიზნებისათვის (ნახ. 3.1.1). აფხაზეთის ტერიტორიაზე გამოყოფილია შემდეგი საკურორტო კლიმატური ზონები და ქვეზონები: სანაპირო ნოტიო ქვეზონა, დაბლობის ზომიერად ნოტიო ქვეზონა, დაბალი მთის ზომიერად ნოტიო ქვეზონა, საშუალო მთის ზონა და მაღალი მთის ზონა.



ნახ. 3.1.1. საკურორტო ზონები და ქვეზონები: სანაპირო ნოტიო ქვეზონა 2, დაბლობის ზომიერად ნოტიო ქვეზონა, ზედაბალი მთის ზონა; საშუალო მთის ზონა; საშუალო მთის ზონა; მაღალი მთის ზონა.

მხოლოდ აფხაზეთის სანაპირო საკურორტო ქვეზონაში 14 კლიმატური პროფილის კურორტი (ბესლეთი, აგუძერა, განთიადი, გაგრა, გუმისტა, ლესელიძე, გუდაუთა, გულრიფში, სოხუმი, ეშერა, ბიჭვინთა, ახალი ათონი, ოქროს სანაპირო, მიუსერა) და რამოდენიმე ათეული საკურორტო ადგილია.

სანაპირო საკურორტო ზონის ძირითადი სამკურნალო ფაქტორებია ზღვა, პლიაჟი, დიდი ინსოლაცია და ჰაერში არსებული ზღვიური წარმოშობის ქიმიური მიკროელემენტები.

აღნიშნული ზონის ჰავა შეიძლება წარმატებით გამოყენებულ იქნას გულ-სისხარღვთა სისტემის, სასუნთქი ორგანოების და ნერვული სისტემის ფუნქციონალური დარღვევების სამკურნალოდ.

სანაპირო ზონის გარდა, მნიშვნელოვანი საკურორტო-რეკრეაციული დაწესებულებებია ავადხარასა და რიწაში. ამის გარდა, საქართველოს ი. კონიაშვილის სახელობის კურორტოლოგიის და ფიზიოთერაპიის სამეცნიერო-კვლევითი ინსტიტუტის სპეციალისტების მიერ აფხაზეთის ტერიტორიაზე აღრიცხულია 40-მდე პერსპექტიული საკურორტო ადგილი. რა თქმა უნდა, მათი უმრავლესობა კლიმატური პროფილისაა, მაგრამ კლიმატო-ბალნეოლოგიური პროფილის საკურორტო ადგილებიც საკმაოდ ბევრია. კერძოდ, მათ მიეკუთვნებათ ფშაპი (სანაპირო ქვეზონა), მერხეული, ოხურეი და ჯაკონია (დაბლობის ქვეზონა), შხაბზა, აცვარა, ხეცნვარა, გენცვიში, გვანდრა, ომარიშარა და სხვა (კავკასიონის ზონა). წმინდა კლიმატური პროფილის საკურორტო ადგილებია: მიხელიფში, მეხადირი, ბაღნარი, მზიური, კოლხიდა, ალახაძე, ციტრუსის მეურნეობა, ბზიფი, წითელი ჯვარი, კაღდახარა, ზვანდრიფში, დურიფში, აჩანდარა, ახალსოფელი, ლიხნი, ბომბორა, მეგობრობა, შრომა, სკურჩა, აბჟაკვა, წებელდა, განახლება, კინდლი, ტამიში, მიკვი, ილორი, გულდავა, დიხაზურგა და სალხინო (შავი ზღვის სანაპირო და დაბლობის ქვეზონები), აგრეთვე ფტიში, აჟარა და კლიჩი.

### **3.2. აგროკლიმატური რესურსები**

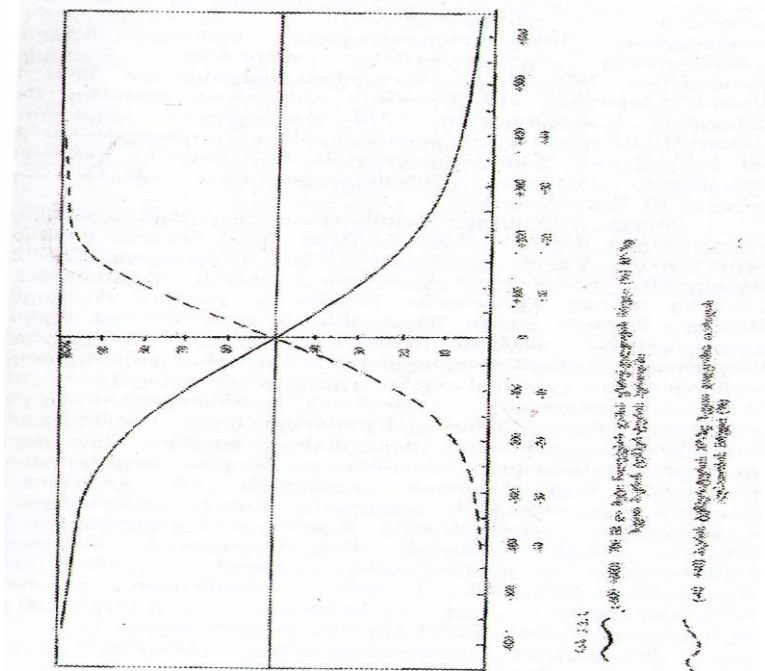
აგროკლიმატური რესურსები ძირითადი და განმსაზღვრელია მრავალდარგოვანი სოფლის მეურნეობის მდგრადი განვითარებისათვის. ამიტომ მათი როლი სპეციალისტებმა უნდა გაითვალისწინონ. საქართველოს რეგიონებში სხვადასხვა ოროგრაფიული და სხვა პირობების გამო აგროკლიმატური რესურსები განსხვავებულია. აქედან გამომდინარე გამოყოფენ შესაბამის აგროკლიმატურ ზონებს, რომლის პირობებშიც წარმატებით შეიძლება განვითარდეს მევენახეობა, მეჩაიეობა, მეხილეობა, მეციტრუსეობა, მებოსტნეობა და სხვა.

აფხაზეთის რეგიონი გამოირჩევა, როგორც თავისი გეოგრაფიული მდებარეობით, ასევე ხელსაყრელი აგროკლიმატური რესურსებით, რომელთა გათვალისწინებით შესაძლებელია სოფლის მეურნეობის სხვადასხვა დარგების წარმატებით განვითარება.

ატმოსფერული ნალექები წლის განმავლობაში აფხაზეთის ტერიტორიის ზღვის სანაპირო ზოლში საშუალოდ მოდის 1300-1500 მმ-მდე, ზღვიდან დაშორებით—მთისწინებში 1700 მმ-მდე. ყველაზე მეტი ნალექები მოდის შემოდგომა-ზამთარში, შედარებით მცირე გაზაფხულზე. სავეგეტაციო პერიოდში მოდის 800-900 მმ (ზღვის სანაპირო), მთისწინებში 1000-1100 მმ. ზაფხულის სავეგეტაციო პერიოდში ნალექები ზოგჯერ ვერ უზრუნველყოფს ნიადაგს ტენის მარაგით, რაც პრობლემას უქმნის—ჩაის, ციტრუსებს, ეთერზეთოვან და სხვა კულტურებს. ასეთ შემთხვევაში საჭიროა მორწყვითი ღონისძიებების გატარება. ამასთან დაკავშირებით მოგვყავს სავეგეტა-

ციო პერიოდისათვის 700 მმ და მეტი ნალექების ჯამის უზრუნველყოფის ნომოგრამა, ჰაერის ტემპერატურის 10°-ის ზევით პერიოდში, რომლის მიხედვით შეიძლება განისაზღვროს აფხაზეთის ნებისმიერი რაიონისათვის ნალექების ჯამი სხვადასხვა სიდიდით მმ-ში (ნახ.3.2.1).

ამისათვის მოცემულ პერიოდში უნდა ვიცოდეთ ნალექების ჯამის საშუალო რაოდენობა (გაგრა-680 მმ., გალი-940 მმ., გულაუთა-750., გულრიფში-790 მმ., ღურიფში-970., ლათა-1040 მმ., ლესელიძე-720 მმ., ონაშიძე-740 მმ., სოსუმი-820., ტყვარჩელი-1310 მმ).



დაუშვათ, გულრიფშის რაიონში გვინტერესებს ნალექების რაოდენობა (1000 მმ), რომელიც სავსებით პერიოდში უზრუნველყოფს აგროკულტურების წარმატებით ზრდა-განვითარებას. ზემოაღნიშნულიდან გამოვძინარე გულრიფშის რაიონში ნალექების რაოდენობა 790 მმ-ია. ამ უკანასკნელისა და 1000 მმ-ს შორის სხვაობაა 210. ნახაზის აბსცისთა ღერძზე, 0-დან მარჯვნივ გადავთვლით +210 და იქედან ადემართავთ მართობს მრუდის გადაკვეთამდე, სადაც ვპოულობთ 20%-ით ნალექების უზრუნველყოფას. მაშასადამე 1000 მმ-ით მოცემული რაიონი უზრუნველყოფილი იქნება 2-ჯერ ყოველ 10 წელიწადში.

ასევე გარკვეულ მოთხოვნას უყენებენ აღნიშნული კულტურები ჰაერის შეფარდებით ტენიანობას, რომელიც აფხაზეთში წლის განმავლობაში საშუალოდ 70-72%-ს შეადგენს, საშუალო წლიური ჰაერის ტენიანობა 13 საათზე თბილ პერიოდში 55-62%-ია, დღეთა რაოდენობა 80% და მეტი 4 დღეს შეადგენს, ხოლო 30% და მეტი 0,6 დღეს. უნდა ითქვას, რომ მოცემული მაჩვენებლები სრულიად დამაკმაყოფილებელია ვაზის, ეთერზეთოვანი, თამბაქოს და ციტრუსოვანი კულტურებისათვის.

ცნობილია, რომ სასოფლო-სამეურნეო კულტურების ზრდა-განვითარებაზე ატმოსფერულ ნალექებთან ერთად გავლენას ახდენს შეუცვლელი ფაქტორები—სინათლე, სითბო და ჰაერი, თუმცა ჰაერის ფაქტორს მცენარეებთან კავშირში არ განიხილავენ, რადგან იგი თითქმის ყველგან, სადაც დასახელებული მცენარეებია რამდენადმე მუდმივია (უცვლელია). რაც შეეხება მზის ნათების ხანგრძლივობას (საათებში), აფხაზეთის ტერიტორიაზე წლის განმავლობაში შეადგენს 2100-2300 საათს. აღნიშნული განათების ხანგრძლივობა აქ სრულად უზრუნველყოფს აგროკულტურების წარმატებით განვითარებას.

მოცემული ტერიტორია, ასევე უზრუნველყოფილია სითბური რეჟიმით (ცხრილი 3.2.1).

ცხრილი 3.2.1. ჰაერის ტემპერატურათა ჯამებით ზრუნველყოფა 10<sup>0</sup>-ის ხევით

უზრუნველყოფა, %-ში									
10	20	30	40	50	60	70	80	90	95
გაგრა									
4520	4430	4310	4260	4220	4150	4040	3980	3890	3800
გალი									
4500	4430	4340	4250	4170	4030	3920	3810	3720	3650
გუდაუთა									
4670	4580	4510	4430	4380	4300	4230	4160	4080	3970
გუგორიფში									
4740	4630	4550	4490	4440	4390	4280	4240	4130	4020
ღურიფში									
4340	4250	4160	4100	4040	3980	3910	3830	3720	3640
ლათა									
3940	3800	3750	3670	3620	3540	3470	3390	3270	3200
ღესეგლიძე									
4400	4300	4240	4180	4090	3980	3900	3800	3680	3600
ონაშჩირე									
4090	4260	4180	4110	4060	3990	3910	3840	3780	3670
სოხუმი									
4900	4800	4700	4620	4530	4420	4350	4250	4100	4000
ტყვარჩელი									
3700	3620	3510	3450	3400	3300	3250	3190	3080	3000

ცხრილიდან ჩანს, რომ 10°-ის ზევით 4000° და მეტი ჰაერის ტემპერატურის ჯამის უზრუნველყოფა რაიონების მიხედვით შეადგენს 50%-ს, გამონაკლისია ტყვარჩელი და ლათა.

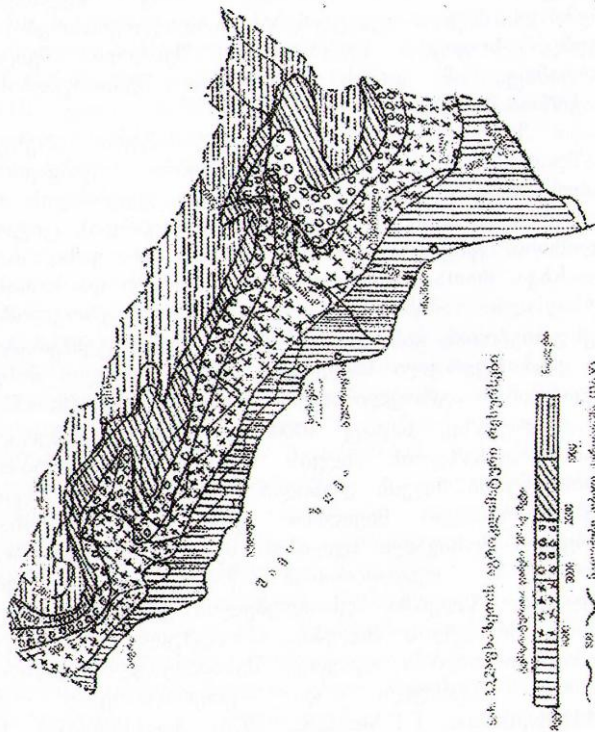
დადგენილია, რომ ჩაი, ციტრუსები და სხვა კულტურები ვეგეტაციას იწყებს საშუალო დღელამური ჰაერის ტემპერატურის 10°-ის ზევით თარიღის დადგომიდან. ასევე იწყებენ ეთერზეთოვანი ტექნიკური და სხვა კულტურათა ჩითილების გადარგვის სამუშაოებს, ძირითადად აღნიშნულ ტემპერატურაზე. აღსანიშნავია ისიც, რომ მითითებული ტემპერატურის დადგომის შემდეგ, გაზაფხულის წაყინვები ძალზე იშვიათია და კულტურები დაზიანებისაგან თითქმის დაზღვეულია, გარდა ამისა აღნიშნული ტემპერატურის თარიღის დადგომა მნიშვნელოვანია სხვადასხვა სახის აგროტექნიკური საგაზაფხულო სამუშაოების დროულად და ხარისხიანად ჩატარებისათვის. გამომდინარე აქედან, შევადგინეთ ჰაერის ტემპერატურის 10°-ის თარიღის დადგომის ალბათობის ნომოგრამა, რომელიც განისაზღვრება ატმოსფერული ნალექების ჯამის უზრუნველყოფის მრუდის ანალოგიურად. განსაზღვრისათვის, აქვე მიუთითებთ რაიონების მიხედვით საშუალო დღელამური ჰაერის ტემპერატურის 10°-ის ზევით დადგომის საშუალო თარიღებს— გაგრა- 31.III, გალი- 30.III, გუდაუთა- 29.III, გულრიფში- 27.III, ღურიფში- 3.IV, ლათი- 4.IV, ლესელიძე- 6.IV, ოჩამჩირე- 3.IV, სოხუმი- 24.III, ტყვარჩელი- 14.IV.

უნდა აღინიშნოს, რომ სავეგეტაციო პერიოდში რიგი აგრომეტეოროლოგიურ გამოკვლევებში (გ.სელიანინოვი, ი.გოლცბერგი, თ.დავითაია და სხვა) დატენიანების შეფასებისათვის გამოიყენება ჰიდროთერმული კოეფიციენტი (ჰთკ), რომელიც უდრის ნალექების ჯამის შეფარდებას ტემპერატურის ჯამთან ათჯერ შემცირებული იმავე პერიოდისათვის. ჰთკ იძლევა დატენიანების სიდიდეს შეფასებულს ბალებში. ასე, მაგალითად, ატმოსფერული ნალექების ერთი და იგივე შემთხვევაში, ბალებში შეფასებისას იქ იქნება მცირე, სადაც მაღალია ტემპერატურა. გ. სელიანინოვის (1961) მიხედვით, გვალვიან პერიოდად ითვლება, თუ ჰთკ შეადგენს ერთს, მშრალ პერიოდად 0,5. საბოლოო ანგარიშით, სასარგებლო ტენი განისაზღვრება ატმოსფერული ნალექების მოსული და დახარჯული ბალანსით. მაშასადამე, შეიძლება ვთქვათ, იქ სადაც მოსული ნალექები ტოლია დახარჯულის, ე.ი. ტენის ბალანსი ერთის ტოლია, ასეთ შემთხვევაში ნალექების რაოდენობა, მეტნაკლებად უზრუნველყოფს აგროკულტურების მოთხოვნილებას ტენისადმი. ერთზე ნაკლები ტენის ბალანსისას აღინიშნება დეფიციტი, რომელიც ამუხრუჭებს (აძნელებს) მცენარეების განვითარებას გვალვიან წლებში. ერთზე მეტი ტენის ბალანსისას, აღინიშნება ტენის მოჭარბება. მაშასადამე, ტენის ბალანსი წარმოადგენს მნიშვნელოვან საწარმოო მაჩვენებელს კლიმა-

ტის ხელსაყრელობის ხარისხის განსაზღვრისათვის, სასოფლო-სამეურნეო კულტურების ტენით უზრუნველყოფის დამოკიდებულებაში.

აფხაზეთის ტერიტორიაზე ჰოტკ-ს მნიშვნელობა მერყეობს 1,8-დან 2,5-მდე, რაც ხელსაყრელია ზემოაღნიშნული კულტურების ზრდა-განვითარებისათვის, თუმცა ზოგიერთ წლებში იგი შეიძლება შემცირდეს ერთამდე. ამ დროს მოსავლის შენარჩუნებისათვის საჭიროა მორწყვა.

ზემოაღნიშნული აგროკლიმატური რესურსები საშუალებას იძლევა წარმატებით განვაითაროთ ეთერზეთოვანი კულტურები (გერანი, ევგენოლის რეჰანი, ფაჩული, უსმინი და ეთერზეთოვანი ვარდი), ციტრუსები (ლიმონი, ფორთოხალი, მანდარინი), ჩაი, ვაზი, თამბაქო და სხვა, რათა მიღებული იქნას მაღალი და ხარისხიანი მოსავალი. ამისათვის ძირითადად აგროკლიმატური რესურსებიდან გამოვყავით 10°-ის ზევით ტემპერატურისა და ატმოსფერული ნალექების ჯამი, რომლის მიხედვით შევადგინეთ აგროკლიმატური ზონების რუკა (ნახ.3.2.2.).





რუკაზე, სადაც 4000° და მეტი ტემპერატურის ჯამია აფხაზეთის ზღვის სანაპირო დაბლობში და მთისწინებში ზღვის დონიდან 400 მეტრამდე. შეიძლება ვაწარმოოთ და მივიღოთ გერანის ორი მოსავალი. პირველი მოსავალი ივლისის მესამე დეკადის ბოლოს, მეორე 15 ოქტომბრიდან წაყინების დაწყებამდე, ცალკეულ წლებში შესაძლებელია ევგენოლის რეჰანის მეორე მოსავლის მიღებაც. მოცემული ტემპერატურის ჯამის პირობებში აგრეთვე შესაძლებელია ვაწარმოოთ ჟასმინი, ფაჩული და ეთერზეთოვანი ვარდი (Ш.И.Церцвадзе, Г.Г.Меладзе, 1976) მთისწინებში, სადაც ტემპერატურის ჯამი 4000-3000°-ია შეიძლება მიღებულ იქნას გერანის და ევგენოლის რეჰანის ერთი მოსავალი აგვისტოს მეორე დეკადის ბოლოს. ასეთ პირობებში კარგი შესაძლებლობაა, აგრეთვე ჟასმინისა და ეთერზეთოვანი ვარდის მიღებისა.

მთისწინებში, სადაც ტემპერატურის ჯამი 3000-2000°-ია შესაძლებელია, მხოლოდ გერანისა და ეთერზეთოვანი ვარდის კულტურების წარმოება და ერთი მოსავლის მიღება ოქტომბრის პირველი დეკადიდან.

რუკაზე 4000° და მეტი ტემპერატურის ჯამის ზონაში შეიძლება ციტრუსოვანი კულტურების წარმოება (ზღვის დონიდან 50-100 მ. სიმაღლემდე). ლიმონის წარმოება არ შეიძლება იქ, სადაც აღინიშნება საშუალო აბსოლუტური მინიმალური ტემპერატურა -5°-ზე ქვემოთ, ამასთან საჭიროა ყინვებისაგან ლიმონის დაცვა (Ш.И.Церцвадзе, Г.Г.Меладзе, 1979) მთისწინებში ზღვის დონიდან 150-200 მ. სიმაღლეებზე, სადაც -6° აღინიშნება ფორთოხალი და მანდარინი არ საჭიროებს ყინვებისაგან დაცვას. ზღვის დონიდან 200-300 მ. სიმაღლემდე, ზოგიერთ მიკროკლიმატურ ადგილებში 400 მეტრამდე, სადაც ტემპერატურის ჯამი 4000°-ის საზღვარზეა და საშუალო აბსოლუტური ტემპერატურა არ აღემატება -8°-ს შეიძლება დამაკმაყოფილებლად განვითარდეს, მანდარინის კულტურა.

შეიძლება, აგრეთვე ვაწარმოოთ და მივიღოთ ჩაის კულტურის მაღალი მოსავალი იმ ზონებში, სადაც ტემპერატურის ჯამი 3200-4000° და მეტია. აღნიშნული ტემპერატურებია ზღვის სანაპირო დაბლობზე და მთისწინებში ზღვის დონიდან ჩრდილო-აღმოსავლეთით 550-650 მეტრამდე, ხოლო ჩრდილოეთით 300-550 მეტრამდე (გ.მელაძე, 1971).

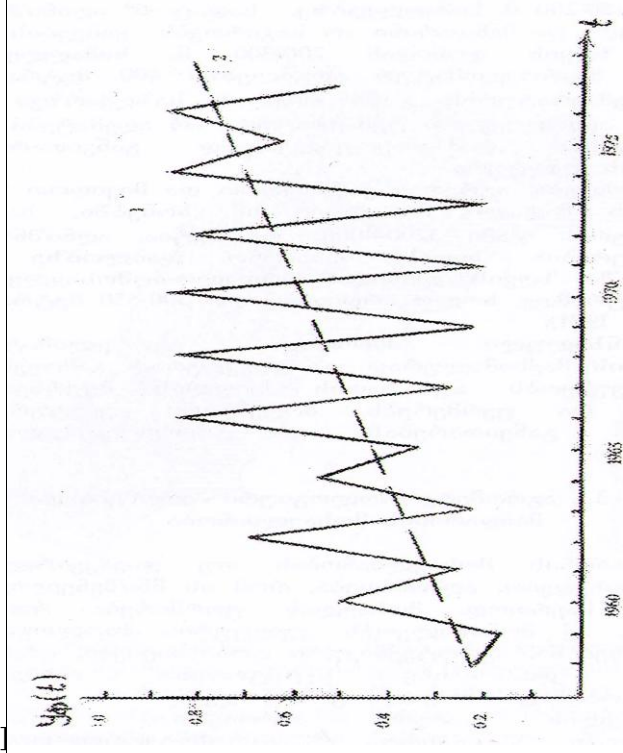
განხილული ძირითადი აგროკლიმატური რესურსების მაქსიმალურად და ეფექტურად გამოყენება, ხელს შეუწყობს აფხაზეთის სოფლის მეურნეობის მუშაკებს და ფერმერებს, მოცემული კულტურების წარმოების განვითარებასა და პროდუქტიულობის ამაღლებაში.

### 3.3. აგრომეტეოროლოგიური პირობები და მანდარინის მოსავლიანობა

მანდარინის მოსავლიანობას თუ დავაკვირდებით წლების მიხედვით, აღმოჩნდება, რომ ის მნიშვნელოვნად იცვლება. საერთოდ, მოსავლის ფორმირება რთული პროცესია. აქ მონაწილეობს კულტურის ბიოლოგიური თავისებურებანი, აგროტექნიკური ღონისძიებები, ამინდის პირობები და სხვა ფაქტორები, რომელთა ერთობლიობაშიც მოსავალი ფორმირდება.

მოსავლის გარემო პირობებთან კავშირის შესასწავლად საჭიროა აგრომეტეოროლოგიური ინფორმაციის შეგნებული სტატისტიკური ანალიზი.

ნახ. 3.3.1-დან ჩანს.



ნახ. 3.3.1 მანდარინის მოსავლიანობის დინამიკა  
 1-ფაქტორი მანაკეზი, 2-(3.3.1) ფორმული გამოყვანილი მანაკეზი

რომ მანდარინის მოსავლიანობის დინამიკაში ყოველწლიური ცვლილების გარდა შეინიშნება საერთო ზრდა წლიდან წლამდე, რაც დაკავშირებულია ხეების ასაკის ზრდასთან. გარდა ასაკისა, აქ შესაძლებელია მოქმედებს აგროტექნიკის ყოველწლიური გაუმჯობესება (ჩვენს განკარგულებაშია მოსავლიანობის მრავალწლიური მონაცემე-

ბი სახელმწიფო ჯიშთა გამოცდის ნაკვეთიდან). ვუწოდოთ ასაკისა და აგროტექნიკის ეფექტებს დროის ეფექტი და ავაგოთ მოსავლიანობის პირველი კავშირი დროის ეფექტთან:

$$y_1(t) = 0.03t + 0.205$$

3.3.1.

$$R = 0.66$$

სადაც  $Y_1(t)$  არის მანდარინის გამოთვლილი რაოდენობა (1-ის ნაწილებში)  $t$  მომენტისათვის,  $t$  - დრო ( $t=1, 2, 3, \dots, 20$ , წლები 1958-დან 1977-ის ჩათვლით).

ნახ. 3.3.1-ზე მოსავლიანობის ფაქტიურ მნიშვნელობებთან ერთად წარმოდგენილია 3.3.1. განტოლებით გამოთვლილი მათი მნიშვნელობები.

ამრიგად, ნახაზზე გავლებული ტრენდის ხაზი აღწერს წლიდან წლამდე ზრდის ტენდენციას. ფაქტიური მონაცემების ამ ხაზიდან გადახრები გამოწვეული იქნება სხვა ფაქტორებით.

დროის ეფექტისგან თავისუფალ მონაცემებს  $y_2(t) = y_f(t) - y_1(t) + 0.60$  (იმისათვის, რომ განვთავისუფლდეთ მოსავლის უარყოფითი მნიშვნელობებისაგან ფაქტიური და გამოთვლილი მნიშვნელობების სხვაობას ვუმატებთ 0.60-ს). თუ დავაკვირდებით, აღმოვაჩინებთ, რომ მოსავლიანობის დინამიკაში ადგილი აქვს პერიოდულობას. როგორც წესი, დიდი მოსავლიანობის შემდეგ ადგილი აქვს მცირე მოსავლიანობას და პირიქით, დაბალი მოსავლიანობის შემდეგ მოდის მაღალი მოსავლიანობა.

გ. აღავიძე აღნიშნავს, რომ მოსავლიანი და მოუსავლიანი წლების ცვალებადობას აშშ-ში და იტალიაში არა აქვს მკვეთრად გამოხატული ხასიათი. მისი სიტყვებით, ამ ქვეყნებში ციტრუსის ნარგავებს აქვს საშუალება ყოველწლიურად მოგვცენ მაღალი მოსავალი. ეს იმით აიხსნება, რომ ამ ქვეყნების ციტრუსების ნარგავებში თბილი კლიმატია.

უნდა ავღნიშნოთ, რომ კუბაზე ციტრუსების მოსავლიანობაში ადგილი არა აქვს ასეთ პერიოდულობას, რაც გამოწვეულია ამ ქვეყნის თბილი და ნოტიო კლიმატით (Г. Арвеладзе, Ц. Менендес, 1990).

ციტრუსების მოსავლიანობის დინამიკაში არსებული პერიოდულობა აფხაზეთში გამოწვეულია კლიმატის არაკეთილშობილებით. დიდი მოსავლის შემდეგ ნარგავები ხარჯავენ ენერჯის დიდ რაოდენობას და უძღვრებიან. შემდეგი წლის არც თუ ისე კარგ პირობებში მცენარეებს არ შეუძლიათ მთლიანად აღიდგინონ დაკარგული ენერჯია და ამიტომ, იძლევიან შედარებით ნაკლებ მოსავალს. ამ შემთხვევაში ნარგავები ხარჯავენ ორგანული ნივთიერებების შედარებით მცირე რაოდენობას და მომავალი სეზონისათვის აღიდგენენ ძალეს. ამის შედეგად ენერჯია საკმარისია დიდი

რაოდენობის მოსავლის ფორმირებისათვის. ასეთი კანონზომიერება, მაღალი და დაბალი მოსავლების ცვლისა, ყოველწლიურად მცირდება. ამრიგად, მანდარინის წლევანდელი მოსავალი დამოკიდებულია წინა წლის მოსავალზე და ეს დამოკიდებულება უარყოფითია.

ზემოთ აღწერილი დამოკიდებულების რაოდენობრივად აღწერისათვის უნდა გამოვთვალოთ კორელაციური კავშირი მეზობელი წლების  $y_2(t)$ -ს და  $y_2(t-1)$ -ს შორის.

გამოვიყენეთ რა დროის ეფექტისაგან თავისუფალი მონაცემები, მივიღეთ შემდეგი რეგრესიული განტოლება:

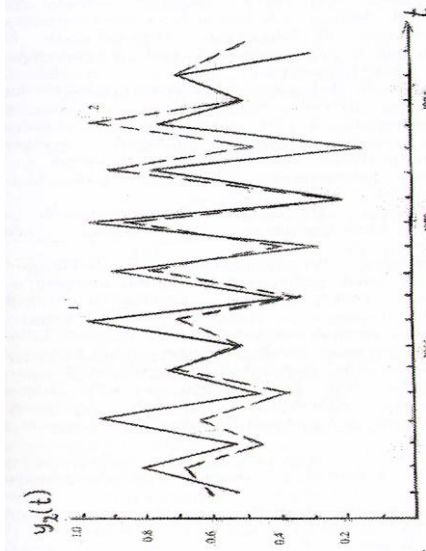
$$y_2(t) = -0.83y_2(t-1) + 1.12$$

3.3.2.

$$R = -0.80$$

სადაც R არის კორელაციის კოეფიციენტი  $y_2(t)$ -ს და  $y_2(t-1)$ -ს შორის.

ნახ. 3.3.2-ზე ნაჩვენებია ფაქტიური და 3.3.2 განტოლებით გამოთვლილი მანდარინის მოსავლის მნიშვნელობები 1959 წლის ჩათვლით დროის ეფექტის გამორიცხვის შემდეგ. ნახაზიდან ჩანს, რომ ბიოლოგიური თავისებურებები მნიშვნელოვან ინფორმაციას სსნიან მოსავლის დინამიკაში. დეტერმინაციის კოეფიციენტი  $K^d = R^2 * 100\% = (-0.80)^2 * 100\% = 64\%$ .



ნახ. 3.3.2. მანდარინის მოსავლიანობის დინამიკა დროის ეფექტის გამორიცხვის შემდეგ. სეკტორული მონაცემები, 2-3.3.2) ყოველწლიური გამოთვლილი მონაცემები.

მანდარინის მოსავლიანობის მონაცემები, რომლებიც თავისუფალია დროის ეფექტისაგან და ბიოლოგიური თავისებურებისაგან  $y_3(t) = y_2(t) - y_2(t-1) + 0.50$  (იმისათვის, რომ განვთავისუფლოთ მოსავლის უარყოფითი მნიშვნელობებისაგან მოსავლიანობის ფაქტიურ და 3.3.2.

ფორმულით გამოთვლილი მნიშვნელობების სხვაობას ვუმატებთ 0.50-ს.

დარჩენილი ვარიაციები მოსავლიანობის ახალ რიგში განპირობებულია, ძირითადად, ამინდის პირობებით.

მანდარინი მრავალწლიანი, სითბოსმოყვარული მცენარეა და ამის გამო, ტემპერატურის ძლიერი დაწვევა ზამთარში დამღუპველად მოქმედებს მომავალ მოსავალზე. მაგალითად, ტემპერატურის მნიშვნელოვანმა და ხანგრძლივმა შემცირებამ 1949-1950 წლების ზამთარში ძალზე უარყოფითად იმოქმედა ციტრუსების ნარგავებზე.

ამ ზამთარში ციტრუსების მეურნეობაში დაიღუპა 48% ლიმონი, 46% ფორთოხალი და 67% მანდარინი. საქართველოს პირობებში ზამთრის ტემპერატურის ყოველწლიური დაწვევისაგან იკარგება მოსავლის დიდი ნაწილი.

მანდარინის ვეგეტაცია იწყება გაზაფხულზე და გრძელდება ზამთრამდე. ცხადია, ტემპერატურული და ტენიანობის პირობები, სავეგეტაციო პერიოდის განმავლობაში, ძლიერ მოქმედებს მოსავლის ფორმირების პროცესებზე. ამ მოსახრებებიდან გამომდინარე, ჩვენს მიერ აგებული იქნა მანდარინის მოსავლიანობის კორელაციური კავშირი ზამთრის (იანვარ-თებერვალში) გასაშუალებულ მინიმალურ ტემპერატურაზე –  $T_{\min}$ , ჰაერის  $10^0$ -ზე მეტი ტემპერატურის ჯამზე  $\Sigma T > 10^0$  და ნალექების რაოდენობაზე, სავეგეტაციო პერიოდის განმავლობაში.

მანდარინის მოსავლის აღნიშნულ ფაქტორებთან კავშირის გრაფიკულმა ანალიზმა აჩვენა, რომ მათ შორის სწორხაზოვანი დამოკიდებულებაა.

ქვემოთ მოყვანილ ცხრილში 3.3.1. ამოწერილია მანდარინის მოსავალსა და ჩვენთვის საინტერესო ამინდის ფაქტორებს ( $T_{\min}$ ,  $\Sigma T > 10^0$ ,  $\Sigma P$ ) შორის კორელაციის კოეფიციენტების მატრიცა.

ცხრილი 3.3.1. მანდარინის მოსავლიანობასა და ამინდის ფაქტორებს შორის კავშირის კორელაციური მატრიცა

	$y_3(t)$	$T_{\min}$	$\Sigma T > 10^0$	$\Sigma P$
$y_3(t)$	1.00	0.48	0.43	0.10
$T_{\min}$		1.00	0.30	-0.09
$\Sigma T > 10^0$			1.00	-0.17
				1.00

ცხრილიდან ჩანს, რომ რაც უფრო მეტია იანვარ-თებერვლის მინიმალური ტემპერატურა, მით მეტი იქნება მომავალი მოსავალი. თითქმის იგივე დამოკიდებულება არსებობს ტემპერატურის ჯამთან სავეგეტაციო პერიოდში. დაბალი, მაგრამ დადებითი კორელაციის კოეფიციენტია მოსავალსა და ნალექების ჯამებს შორის. თუ ამ

ფაქტორებს გამოვიყენებთ, რეგრესიის განტოლება მიიღებს შემდეგ სახეს:

$$y_3(t) = 0.0395 T_{\min} + 0.00027 \Sigma T > 10^0 + 0.00015 \Sigma P + 0.206 \quad 3.3.3.$$

$$R = 0.60$$

სადაც, R არის კორელაციის მრავლობითი კოეფიციენტი და დეტერმინაციის კოეფიციენტი  $K^d = 36\%$ .

ამრიგად, მანდარინის მოსავლის დინამიკის დიფერენცირებული ანალიზი საშუალებას გვაძლევს გამოვაგლინოთ გარემოს ფაქტორები, რომლებიც მოქმედებენ წლიურ მოსავალზე და განვსაზღვროთ მათი სუფთა წვლილი მოსავლის ფორმირებაში.

მრავალწლიანი მონაცემების გრაფიკულმა და სტატისტიკურმა ანალიზმა აჩვენა, რომ წლიური მოსავლის ძირითადი მაფორმირებელი ფაქტორებია მცენარის ასაკი და აგროტექნიკის ყოველწლიური გაუმჯობესება, ბიოლოგიური თავისებურებანი, ზამთრის მინიმალური ტემპერატურა და ტემპერატურისა და ნალექების ჯამები სავეგეტაციო პერიოდში.

ახლა შეიძლება ყველა ეს ფაქტორი გავაერთიანოთ და მანდარინის რეალური მოსავალი  $y_4(t)$  წარმოვადგინოთ როგორც ამ ფაქტორების ფუნქცია. რეგრესიული განტოლება ამ შემთხვევაში დებულა ასეთ სახეს:

$$y_4(t) = 0.0377 - 0.7943y_4(t-1) + 0.0201T_{\min} + 0.00034\Sigma T > 10^0 - 0.0004\Sigma P - 0.94 \quad 3.3.4.$$

$$R = 0.93$$

ამ განტოლებაში დეტერმინაციის კოეფიციენტი  $K^d = 86.5\%$ , რაც წარმოადგენს მშვენიერ მიახლოებას ფაქტიურ მონაცემებთან (ნახ. 3.3.3).

ციტრუსების მოსავლის გარემო პირობებზე დამოკიდებულების სტატისტიკური სქემის შედეგად ჩვენ დავინტერესდით აფხაზეთის გასაშუალებული მონაცემებით (გასაშუალოებულია მონაცემები შემდეგი რაიონების მიხედვით: გალი, ოჩამჩირე, გავრა, სოხუმი, გუდაუთა, გუღრიფში, 1960 წლიდან 1982 წლის ჩათვლით). რამდენადაც აქ საშუალებაა მოსავალი (მანდარინი, ლიმონი, ფორთოხალი) სხვადასხვა ასაკის ნარგავებიდან აფხაზეთის სხვადასხვა რაიონებში, ამიტომ, მოსავალზე ასაკისა და აგროტექნიკის გავლენა ნიველირდება, რის გამოც ეს სიდიდეები სქემაში არ შეგვყავს.

როგორ ადრე, სქემის ძირითად ფაქტორებს წარმოადგენს იანვარ-თებერვლის საშუალო მინიმალური ტემპერატურა  $T_{\min}^{anc}$ , ზამთრის აბსოლუტური მინიმალური ტემპერატურა  $T_{\min}^{abs}$ , ჰაერის ტემპერატურისა და ნალექების ჯამი მარტიდან ნოემბრის ბოლომდე  $\Sigma T$  და  $\Sigma P$ . როგორც ამ სიდიდეებს შორის კოელაციური მატრიცა

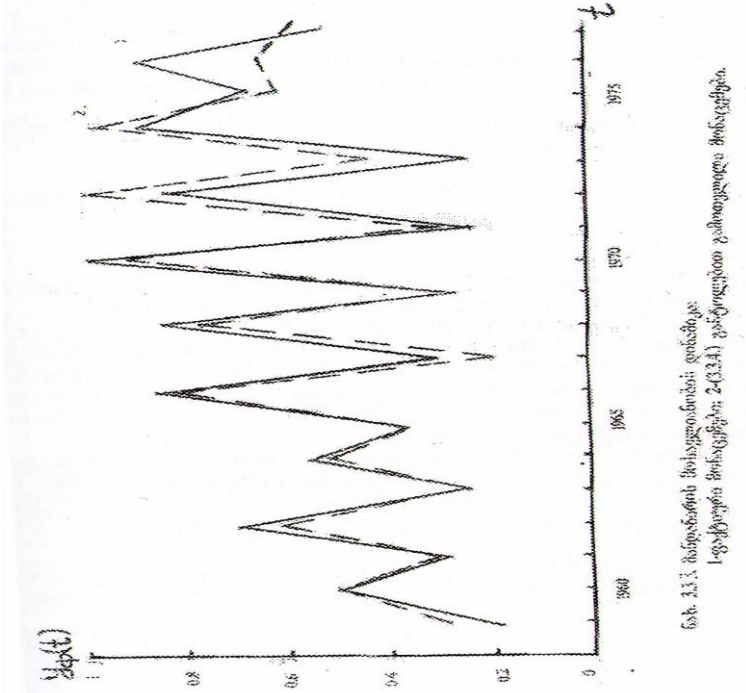
გვიჩვენებს, ციტრუსების მოსავალი ყველაზე მეტადაა დამოკიდებული  $T_{min}^{a6c}$ -ზე ( $r=0.69$ ),  $T_{min}$ -ზე ( $r=0.48$ ) და  $\Sigma T$ -ზე ( $r=0.43$ ).

გამოთვლების შედეგად მივიღეთ შემდეგი რეგრესიული განტოლება:

$$y_t = 0.2997y_{t-1} + 0.0363 \Sigma + 0.0310 \Sigma P + 0.5404 T_{min} + 5.5852 T_{min}^{a6c} - 138.8 \quad 3.3.5.$$

$$R = 0.86$$

აქ განტოლების შეცდომაა  $S_y = \pm 10.6$  ცენტნერი ჰექტარზე, რაც შეადგენს მოსავლიანობის 18%-ს.



3.3.5. სტატისტიკური სქემა საკმაოდ კარგად აღწერს მოსავლის დინამიკას. როგორც ჩანს მომავალი მოსავალი, ძირითადად დამოკიდებულია ზამთრისა და სავებგეტაციო პერიოდის ამინდის პირობებზე. მომავალ მოსავალზე განსაკუთრებულ გავლენას ახდენს ზამთრის ტემპერატურული პირობები.

ჩვენ გვაქვს მანდარინის მოსავლის მონაცემები გაღში, გაგრაში და გუდაუთაში 1970 წლიდან 1982 წლის ჩათვლით. ამ შემთხვევაში, ძირითადად, ამინდის ფაქტორებად ვთვლით  $T_{min}$ ,  $T_{min}^{a6c}$ ,  $\Sigma T$  და .

ცხრილში 3.3.2. ამოწერილია წრფივი კორელაციური კოეფიციენტების მატრიცა მოსავალსა და  $T_{min}, T_{min}^{aoc}, \Sigma T$  და  $\Sigma P$ -ს შორის.

ცხრილიდან კარგად ჩანს, რომ ყველა განხილულ ფაქტორს თავისი წვლილი შეაქვს მოსავლის ფორმირების საქმეში, ამიტომ ყველა მათგანი დარჩება რეგრესიულ განტოლებაში.

ცხრილი 3.3.2. კორელაციური მატრიცა მანდარინის მოსავლიანობასა და მეტეოფაქტორებს შორის

	y	$T_{min}$	$T_{min}^{aoc}$	$\Sigma T$	$\Sigma P$
y	1.00	0.49	0.47	0.37	0.32
$T_{min}$		1.00	0.41	0.35	0.08
$T_{min}^{aoc}$			1.00	0.17	0.25
$\Sigma T$				1.00	-0.26
$\Sigma P$					1.00

საბოლოოდ, განტოლებას ასეთი სახე აქვს:

$$Y = 3.2045T_{min} + 2.3666 T_{min}^{aoc} + 0.0382\Sigma T + 0.0282\Sigma P - 138.5 \quad 3.3.6.$$

სადაც, Y არის მანდარინის მოსავლიანობა (ც/ჰა) აფხაზეთის რაიონების საბჭოთა მეურნეობაში. დეტერმინაციის კოეფიციენტი  $K^d = (0.81)^2 * 100\% = 66\%$ . რეგრესიის განტოლების შეცდომა  $S_y = \pm 12.5$  ც/ჰა.

### 3.4. ჰელიოენერგეტიკული რესურსები

უკანასკნელ პერიოდშიო მსოფლიოში აღინიშნება მზარდი ინტერესი ე.წ. ენერჯის ალტერნატიული, ეკოლოგიურად სუფთა და პრაქტიკულად ამოუწურავი წყაროების მიმართ, რომელთა შორის მზის ენერჯია თამაშობს მნიშვნელოვან როლს. ატმოსფეროს ანთროპოგენური გატუჭყიანების და სათბურის ეფექტის ნეგატიური გავლენის შესამცირებლად, დღის წესრიგში დგება ტრადიციული, ორგანული სახის ენერჯის წყაროების (ნავთობი, გაზი, ქვანახშირი) მოხმარების პერსპექტივებისა და ტემპების მიმართ ალტერნატიული გზების ძიება, კერძოდ, მათი მზარდი გამოყენება ორგანული სინთეზის საშუალებით ახალი ქიმიური მასალების (პროდუქციის) მისაღებად.

საქართველოსათვის მზის ენერჯის პოტენციური რესურსების შეფასებას და მათ რაციონალურად მართვას, ქვეყნის სათბობ-ენერგეტიკულ ბალანსში არსებული ენერგეტიკული კრიზისის პირობებში, აქვს გარკვეული პრაქტიკული მნიშვნელობა (Сванидзе Г.Г., Гарага В.П., Сухишвили Э.В., 1978).

საქართველოში მზის ენერჯის კადასტრული მახასიათებლების შესწავლა და მისი პრაქტიკული ათვისების პირველი ნაბიჯები გადაიდგა თითქმის ნახევარი საუკუნის წინ. ამ საკითხების კვლევაში მნიშვნელოვანნი წვლილი შეიტანეს გ. მელიამ (1959) და ი.





საქართველოს (Г. Г. Сванидзе, 1987) და კავკასიის (Р. Д. Самукашвили, 2001) ტერიტორიების კომპლექსური კადასტრული მახასიათებლების (პირდაპირი და ჯამური რადიაციის დღე-ღამური, თვიური (I, VIII) და წლიური ჯამები, მზის ნათების ხანგრძლივობა დღე-ღამეში, თვეში (I, VII), სეზონში (V-IX), წელიწადში, ივლისში მზის ნათების ხანგრძლივობის ჯამების  $\Sigma \geq 250$  სთ ალბათობის სიდიდეები, ჰელიოდანადგარების მუშაობის და მოცდენის ხანგრძლივობა წელიწადში, ზაფხულში, საერთო მოდრუბლულობის, მოწმენდილ დღეთა რაოდენობა წელიწადში) ანალიზის შედეგად, ალბათურ-სტატისტიკური მეთოდის გამოყენებით, ჩატარებულია საქართველოს და კავკასიის ტერიტორიების დარაიონება ჰელიოენერგეტიკული პოტენციალის მიხედვით. აღსანიშნავია, რომ გაანალიზებული ინფორმაციის ხანგრძლივობა კავკასიისათვის 10 წელიწადით მეტია საქართველოსათვის გამოყენებულ პარამეტრებზე დაკვირვებების პერიოდზე. მიღებულ ჰელიოენერგეტიკული რესურსების განაწილების რუკებზე აფხაზეთის ტერიტორიისათვის გამოყოფილია 4 ზონა. ორივე შრომის თანახმად, ამ ზონებში არსებული კადასტრული მახასიათებლების გრადაციები ძალიან ახლოა ერთმანეთთან, მიუხედავად დაკვირვებების რიგების ხანგრძლივობებში არსებული განსხვავებისა, რის გამოც ზონების კადასტრული მახასიათებლების გრადაციების სიდიდეები მოყვანილია საქართველოს რუკიდან.

პირველ ზონაში შედის შავი ზღვის სანაპირო ზოლი და ის მაღალმთიანი რაიონები 3 კმ სიმაღლემდე, რომლებიც ხასიათდება კადასტრული მახასიათებლების ანალოგიური გრადაციებით. აქ არსებული ჰელიორესურსების პოტენციალი უზრუნველყოფს ჰელიოდანადგარების სტაბილურ ექსპლუატაციას. ამ ზონაში ჯამური რადიაციის თვიური ჯამების  $\Sigma_{TQR}$  სიდიდე მერყეობს 16—180 (I) და 650-700 (VII), წელიწადში 4900-5000 მჯ/მ<sup>2</sup>-ის ზღვრებში. მზის ნათების ხანგრძლივობა SS – 100-120 (I) და 270-290 (VII), წელიწადში 4900-5000 მჯ/მ<sup>2</sup>-ის ზღვრებში. მზის ნათების ხანგრძლივობა SS – 100-120 (I) და 270-290 (VII), წელიწადის თბილ სეზონში (V-IX) 1200-1250, წელიწადში 2200-2400 საათის ფარგლებში.

ჰელიოდანადგარების მუშაობის და მოცდენების ხანგრძლივობა შესაბამისად შეადგენს წელიწადში 1900-2000 და 6700-6800 საათს, ზაფხულში – 700—720 და 1450-1500 საათს. საერთო ღრუბლიანობის რაოდენობა მერყეობს იანვარში 6.0-7.0, ივლისში 4.5-5.0 ბაღის ზღვრებში. მოწმენდილ დღეთა რიცხვი წელიწადში შეადგენს 55-65-ს.

მეორე ზონას განეკუთვნება აფხაზეთის ტერიტორიის მაღალმთიანი ნაწილი, რომელიც განლაგებულია 3 კმ-ზე მაღლა. ამ ზონაში არსებობს ნებისმიერი ტიპის ჰელიოდანადგარის ყველაზე მეტად ეფექტური გამოყენების პირობები აღმოსავლეთი და სამხრეთი

საქართველოს ზოგიერთი რაიონის (იერის ზეგანი, წალკა, ნინოწმინდა) ანალოგიურად. ამ ზონაში ჯამური რადიაციის თვიური ჯამების  $\Sigma T_{QR}$  სიდიდე მერყეობს იანვარში 180-250, ივლისში – 650-750, წელიწადში – 5000-6000 მჯ/მ<sup>2</sup>-ის ზღვრებში. მზის ნათების ხანგრძლივობა  $SS_{ST}$  მერყეობს იანვარში 130-140, ივლისში 290-320, წელიწადის თბილ სეზონში (V-IX) 1250-1300 საათის ზღვრებში.

ჰელიოდანადგარების მუშაობის და მოცდენის ხანგრძლივობა, შესაბამისად, მერყეობს წელიწადში 2000-2200 და 6500-6700 საათის, ზაფხულში – 720-750 და 1450-1480 საათის ფარგლებში. საერთო დრუბლიანობის რაოდენობა მერყეობს იანვარში 5.5-6.0, ივლისში 4.5-5.0 ბალის ფარგლებში. საერთო დრუბლიანობით მოწმენდილ დღეთა რიცხვი წელიწადში მერყეობს 65-80-ის ზღვრებში.

დანარჩენი ორი ზონა განლაგებულია აფხაზეთის ტერიტორიის აღმოსავლეთ და სამხრეთ-აღმოსავლეთ ნაწილებში. აღმოსავლეთის ზონის ჰელიოპოტენციალის დონე უზრუნველყოფს საშუალო და მცირე სიმძლავრის ჰელიოსისტემების ნორმალური ექსპლუატაციის პირობებს. აქ  $\Sigma T_{QR}$  სიდიდე მერყეობს იანვარში 220-230, ივლისში 600-650, წელიწადში 5000-5200 მჯ/მ<sup>2</sup>-ის ზღვრებში, შშ<sub>სო</sub> მერყეობს იანვარში 120-130, ივლისში 250-270, წელიწადის თბილ სეზონში (V-IX) 1100-1200, წელიწადში 2000-2200 საათის ზღვრებში. ჰელიოსისტემების მუშაობის და მოცდენის ხანგრძლივობა შესაბამისად მერყეობს წელიწადში 1800-1900 და 6800-6900 საათის, ზაფხულში 650-700 და 1500-1550 საათის ფარგლებში. საერთო დრუბლიანობის რაოდენობა 6.0-6.5 (I) და 5.0-5.5 (VII) ბალის ფარგლებში. საერთო დრუბლიანობით მოწმენდილ დღეთა რიცხვი წელიწადში მერყეობს 50-60-ის ზღვრებში.

სამხრეთ-აღმოსავლეთი ზონის ჰელიოპოტენციალის დონე იძლევა ჰელიოსისტემების ცალკეული სახეობების გამოყენების საშუალებას (აუზებში წყლის გათბობა, საცხოვრებელი და რეკრეაციული ობიექტების ცხელი წყლით მომარაგება, შენობების გათბობა და კონდიციონერება). ამ ზონაში  $\Sigma T_{QR}$  სიდიდე მერყეობს იანვარში 160-170, ივლისში 550-600, წელიწადში 4500-4800 მჯ/მ<sup>2</sup>-ის ზღვრებში, შშ<sub>სო</sub> მერყეობს იანვარში 90-100, ივლისში 200-250, თბილ სეზონში (V-IX) 1050-1100, წელიწადში 1900-2100 საათის ზღვრებში. ჰელიოდანადგარების მუშაობის და მოცდენების ხანგრძლივობა, შესაბამისად, მერყეობს წელიწადში 1700-1800 და 6900-7000 საათის, ზაფხულში 550-650 და 1600-1650 საათის ზღვრებში. საერთო დრუბლიანობა მერყეობს იანვარში 7.0-7.5 და ივლისში 6.0-6.5 ბალის ზღვრებში. საერთო დრუბლიანობით მოწმენდილ დღეთა რიცხვი წელიწადში მერყეობს 40-50-ის ზღვრებში.

აღსანიშნავია, რომ აფხაზეთის მაღალმთიან რაიონებში (H=3კმ), მზის პირდაპირი და ჯამური რადიაციის ინტენსივობა და ჯამები გაცილებით მაღალია ზღვისპირა რაიონების შესაბამის სიდიდეებთან შედარებით, რაც საგრძნობლად ზრდის ჰელიოსისტემების მარგი ქმედების კოეფიციენტს და მათ მიერ გამოიმუშავებული სასარგებლო ენერჯის რაოდენობას. ჩვენი მონაცემებით (P. D. Самукашвили, 1990; რ. სამუკაშვილი, 2003), ცენტრალურ კავკასიონზე მოწმენდილი ცის პირობებში შეადგის საათებში (11-12 სთ ინტერვალი) აპრილსა და ოქტომბერში ჯამური რადიაციის საათური ჯამის  $\sum_{sT} Q_0$  დამოკიდებულება ადგილის აბსოლუტურ სიმაღლეზე H, ჰელიოდანადგარის ჰორიზონტალურად განლაგებული რადიაციის მიმღები ზედაპირისათვის, ანალიზურად წარმოდგენილია კვადრატული ფუნქციის სახით:

$$IV \sum_{sT} Q_0 = 2710.4 + 41.1H^2 \quad 3.4.1.$$

$$X \sum_{sT} Q_0 = 1800.0 + 45.3H^2 \quad 3.4.2.$$

სამხრეთის მიმართულებით ორიენტირებული  $45^0$ -ით დახრილი რადიაციის მიმღები ზედაპირისათვის კი დამოკიდებულება  $\sum_{sT} Q_0 = f(H)$  წარმოდგინება ასე:

$$IV \sum_{sT} Q_0 = 3180.0 + 150.0H^2 \quad 3.4.3.$$

$$X \sum_{sT} Q_0 = 2980.0 + 240.0H^2 \quad 3.4.4.$$

გამოსახულებებში 3.4.1.-3.4.4.  $\sum_{sT} Q_0$  მოცემულია კჯ/მ<sup>2</sup> საათში, H კი – კმ-ში. H-ის ზრდისას ზღვის დონიდან (H=0) 3 კმ-მდე  $\sum_{sT} Q_0$ -ის სიდიდე მატულობს ჰორიზონტალური მდგომარეობის შემთხვევაში 368.9 (IV) და 407.7 (X) კჯ/მ<sup>2</sup>-ით. სამხრეთით ორიენტირებული  $45^0$ -ით დახრილი ზედაპირის შემთხვევაში კი – 1350.0 (IV) და 2160.0 კჯ/მ<sup>2</sup>-ით.

**თავი IV. მიკროკლიმატი და ამინდის კომპლექსური დახასიათება**

**4.1. სანაპირო საკურორტო ქვე-ზონის მიკროკლიმატი**

აფხაზეთის შავიზღვისპირა კურორტების კლიმატს წლების განმავლობაში იკვლევდნენ ი. კონიაშიელის სახელობის კურორტოლოგიისა და ფიზიოტერაპიის სამეცნიერო-კვლევითი ინსტიტუტისა და მისი სოსუშის ფილიალის, აგრეთვე, საქართველოს მეცნიერებათა აკადემიის ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის თანამშრომლები. ამ გამოკვლევათა შედეგები გამოქვეყნებულია მრავალრიცხოვან შრომებში (А.Л. Григолиа, Б.Л. Джанашиа, 1967; Р.П.Кавкасидзе, Н.Ш. Гонгладзе, 1963; Э.В. Сухишвили, 1977; Э.Ш. Элизбарашвили, Н.Ш. Гонгладзе, 1980). სწორედ ამ გამოკვლევების საფუძველზე ჩვენ განვიხილავთ აფხაზეთის სანაპირო საკურორტო ზოლის მიკროკლიმატურ თავისებურებებს.

საქართველოს შავი ზღვის სანაპირო ზოლის ჰავის ჩამოყალიბებაში დიდი როლი მიეკუთვნება თვით შავ ზღვას. აქედან გამომდინარე დიდი მნიშვნელობა აქვს ზღვის წყლის ტემპერატურის რეჟიმს (ცხრ. 4.1.1).

*ცხრილი 4.1.1. ზღვის წყლის ტემპერატურა (Э.В. Сухишвили, 1977)*

თვე											
I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
სოსუში											
10.2	8.8	9	11.2	16	20.3	24.1	25.9	23.7	19.8	16.1	12.4
გაგრა											
10.1	8.9	9.2	10.9	14.6	19.4	23.8	25	23.2	19.4	15.9	12.5

როგორც ცხრილიდან ჩანს, წყლის ტემპერატურა მთელი წლის განმავლობაში არ ეცემა 9<sup>0</sup>-ზე დაბლა. ტემპერატურათა სხვაობა ზაფხულსა და ზამთარს შორის შეადგენს 16-17<sup>0</sup>-ს. რაც შეეხება წყლის ტემპერატურის დღიურ სვლას, ის იცვლება გრადუსის მეთედებში. ამას ადასტურებს ცხრილ 4.1.2-ში წარმოდგენილი მონაცემები.

შავი ზღვის სანაპიროს მნიშვნელოვან ფაქტორს წარმოადგენს ზღვის მიმდებარე ტერიტორია – პლაჟი. მისი სიგანე სოსუშში შეადგენს 25-30 მ-ს, გაგრასა და ბიჭვინთაში – 40-50 მ-ს.

*ცხრილი 4.1.2. ზღვის წყლის ტემპერატურის დღიური სვლა გაგრაში (Р.П.Кавкасидзе, Н.Ш. Гонгладзе, 1963)*

საათი	თვე					
	V	VI	VII	VIII	IX	X
7	14.8	19.0	22.2	24.4	23.1	19.5
13	15.3	19.8	22.8	24.8	23.8	23.5
19	15.1	19.4	22.6	24.6	23.4	19.6

განსაკუთრებით ცხელ დღეებში კენჭების ტემპერატურამ პლიაჟზე შეიძლება მიაღწიოს 60-70<sup>0</sup>-ს, ამავე დროს ჰაერის ტემპერატურა 20-30<sup>0</sup>-ით ნაკლებია. ყველაზე დიდი სხვაობა პლიაჟისა და ჰაერის ტემპერატურებს შორის აღინიშნება შუადღეს (ცხრ. 4.1.3).

ცხრილი 4.1.3. პლიაჟისა და ჰაერის ტემპერატურების სხვაობა (Չ.Բ. Տչխախան, 1977)

პუნქტი	T <sub>m</sub> - T <sub>h</sub>				T <sub>c</sub> - T <sub>h</sub>			
	დაკვირვების ვადა							
	10	13	16	19	10	13	16	19
სოხუმი	14.4	18.5	19.5	12.4	1.7	3.2	3.8	3.5
ბიჭვინთა	15.0	30.3	21.7	8.9	1.8	5.1	4.9	4.5

აქ T<sub>m</sub> - პლიაჟის ტემპერატურაა მზეზე, T<sub>c</sub> - პლიაჟის ტემპერატურა ჩრდილში, T<sub>h</sub> - ჰაერის ტემპერატურაა.

ჰაერის ტემპერატურის გრადიენტული გაზომვები 1.5 მ სიმაღლეზე ჩატარებული იყო საქართველოს კურორტოლოგიის და ფიზიოთერაპიის სამეცნიერო-კვლევითი ინსტიტუტის მიერ გაგრაში და ამავე ინსტიტუტის სოხუმის ფილიალის მიერ - სოხუმში. ამ გამოკვლევათა ძირითადი შედეგები წარმოდგენილია ცხრილში 4.1.4.

ცხრილი 4.1.4. ჰაერის საშუალო ტემპერატურა პლიაჟზე (°C) (P.П.Кавкацидзе, Н.Ш. Гонладзе, 1963; А.Л. Григоლიа, Б.Л. Джанашиа, 1967)

სიმაღლე მ	დაკვირვებათა ვადა სთ	ოკე					
		V	VI	VII	VIII	IX	X
სოხუმი							
0.5	7	15.6	20.6	22.4	21.4	18.5	13.6
	13	19.0	22.3	26.6	26.6	24.7	20.3
	17	19.7	24.7	26.0	26.0	23.8	18.8
1.5	7	15.4	21.1	22.4	20.9	18.4	13.6
	13	18.8	21.9	25.8	25.8	23.8	19.4
	17	18.1	23.4	25.3	25.4	23.2	18.3
გაგრა							
0.2	8	19.0	18.7	22.3	20.5	19.3	14.1
	13	21.8	23.7	27.5	29.7	25.7	19.5
	19	16.2	22.8	25.8	23.1	22.1	15.3
0.5	7	15.1	19.9	22.7	20.7	19.5	14.4
	13	20.1	22.9	26.5	28.6	24.1	18.5
	17	17.0	21.8	25.2	22.2	21.5	15.0
1.5	7	15.2	20.1	22.6	20.8	19.5	14.4
	13	19.9	22.7	24.7	27.7	23.7	18.1
	17	17.1	21.5	24.9	22.6	21.3	14.9

საქართველოს შავი ზღვის სანაპირო ზოლში ყველგან კარგად არის გამოხატული მუსონური ცირკულაცია: წლის თბილ პერიოდში გაბატონებულია დასავლეთის ქარები, ხოლო ცივ პერიოდში – აღმოსავლეთის ქარები. ქარის სიჩქარე სიმაღლის მიხედვით იზრდება, რაც კარგად ჩანს კურორტოლოგიის და ფიზიოთერაპიის სამეცნიერო-კვლევითი ინსტიტუტის სოხუმის ფილიალის თანამშრომელთა გამოკვლევებიდან (ცხრ. 4.1.5).

*ცხრილი 4.1.5. ქარის სიჩქარე სოხუმის სამედიცინო პლიაჟზე (A.Л. Гризolia, Б.Л. Джанашиа, 1967)*

სიმაღლე მ	დაკვირვებათა ვადა სთ	თვე					
		V	VI	VII	VIII	IX	X
0.5	7	0.4	0.4	0.4	0.4	0.4	0.6
	13	1.0	1.0	1.4	1.5	1.2	1.6
	17	1.0	1.5	1.4	1.4	1.0	0.6
1.5	7	0.6	0.6	0.4	0.6	0.6	0.6
	13	1.3	1.4	1.8	1.9	1.7	1.4
	17	1.4	1.7	1.8	1.9	1.4	0.7

ქარის სიჩქარის დღე-ღამური სვლის შესახებ სხვადასხვა სიმაღლეზე უფრო ნათელ წარმოდგენას იძლევა შემდეგი ცხრილი (ცხრ. 4.1.6).

*ცხრილი 4.1.6. ქარის სიჩქარის დღე-ღამური სვლა გაგრაში (მ/წმ)*

სიმაღლე მ	დაკვირვების ვადა, სთ							
	8	9	10	11	12	13	17	19
0.2	0.28	0.55	0.76	0.87	1.0	1.1	1.21	1.15
0.5	0.32	0.64	0.69	0.92	1.0	1.25	1.37	1.19
1.0	0.33	0.66	0.92	1.12	1.5	1.6	1.65	1.37
1.5	0.35	0.66	0.96	1.20	1.5	1.7	1.80	1.5

ცხრილიდან გამომდინარეობს, რომ დღიურ სვლაში ქარის სიჩქარე მაქსიმუმს აღწევს შუადღის შემდეგ (17-19 სთ), რაც უთუოდ დაკავშირებულია კონვექციის განვითარებასთან. ამავე მიზეზის გამო აღნიშნულ დროს შეიმჩნევა ქარის სიჩქარის მაქსიმალური ვერტიკალური გრადიენტები.

## 4.2. შავი ზღვის სანაპიროს კლიმატორეკრეაციული შეფასება

კლიმატოთერაპიით მკურნალობის აუცილებელი პირობაა ადამიანის ყოფნა ჰაერზე ღია ცის ქვეშ, რაც შესაძლებელია განსაზღვრული ამინდის დროს.

ამინდის დიდი მრავალფეროვნება, რომელიც ბუნებაში დაიკვირვება, კლასიფიცირებულია ფიოდოროვ-ჩუბუკოვის მიერ და მოიცავს 16 კლასს.

ამ კლასიფიკაციის ძლიერ მხარედ უნდა ჩაითვალოს ის გარემოება, რომ ამინდის თითოეულ კლასს ახასიათებს მეტეოროლოგიური ელემენტების სხვადასხვა კომპლექსი და კონკრეტული მონაცემები. ამიტომ, როცა კონკრეტულ ამინდს ვაკუთვნებთ ამა თუ იმ კლასს, სუბიექტივიზმი, რომელიც დამახასიათებელია გენეტიკური კლასიფიკაციისათვის, გამორიცხულია, რის შედეგადაც საეხებით შესაძლებელია შევადაროთ სხვადასხვა გეოგრაფიული რაიონებისათვის მიღებული მეტეოროლოგიური დაკვირვებების ანალიზის შედეგები.

ამინდის მრავალფერობა. კომპლექსური კლიმატოლოგიის საფუძველზე გამოყოფილია სამი ჯგუფი, რომელიც 16 კლასს აერთიანებს: 1. უყინვო ამინდები (I-VII, XVI კლასები); 2. ამინდები ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე (VIII, IX კლასები); 3. ყინვიანი ამინდები (X-XV კლასები).

მეტეოროლოგიური ელემენტების კომპლექსი და მათი რიცხობრივი მანევრებლები, რომლებიც ახასიათებს ამინდის ამა თუ იმ კლასს, გრაფიკულად მოცემულია ნახაზებზე 4.2.1. და 4.2.2.

უყინვო ამინდებს, რომლის დროსაც არა მარტო დღე-ღამური, არამედ მინიმალური ტემპერატურებიც დადებითია, ანსხვავებენ საშუალო დღე-ღამური ტემპერატურებით და შეფარდებითი სინოტივით, ღრუბლიანობის რეჟიმით, ნალექების არსებობით და ზოგიერთ შემთხვევაში ქარის სიჩქარით.

უყინვო ამინდები შეიძლება ორ ჯგუფად დაიყოს: მშრალი (I, II კლასები) და არამშრალი (III, IV, V, VI კლასები). თითქმის ყველა კლასის სახელწოდება დაკავშირებულია ქვედა იარუსის ღრუბლიანობასთან: მცირე ღრუბლიანი – დღისით და ღამით ქვედა ღრუბლიანობა 5 ბალისა (III კლასი); დღისით ღრუბლიანი – დღისით ღრუბლიანობა 10 ბალისა (IV კლასი) ნალექით ან უნალექით; ღამით ღრუბლიანი 6-10 ბალი (V კლასი) ნალექით ან უნალექით; VI კლასი – დღისითაც და ღამითაც ღრუბლიანობა 6-10 ბალი; VII კლასი – გამოირჩევა ღრუბლიანობის და ნალექების რეჟიმით (მოდრუბლულობა დღისითაც და ღამითაც 6-10 ბალი, ნალექები დღე-ღამის განმავლობაში 10 მმ). მაგრამ, წვიმიან ამინდს მიეკუთვნება ისეთი ამინდიც, როცა დღისით მოდრუბლულობა 0-5 ბალია, ღამით 6-10 ბალი და ნალექი მოვიდა დღისითაც და ღამითაც, ამასთან დღისით 10 მმ.





XV კლასი – ძალიან ცხელი და ძალიან ნოტიო ამინდი, რომელიც ხასიათდება 22.5<sup>0</sup>ჩ -ზე მეტი დღე-ღამური ტემპერატურებით და 80%-ზე მეტი შეფარდებითი სინოტივით. ეს ამინდი დამახასიათებელია სუბტროპიკული რაიონებისათვის.

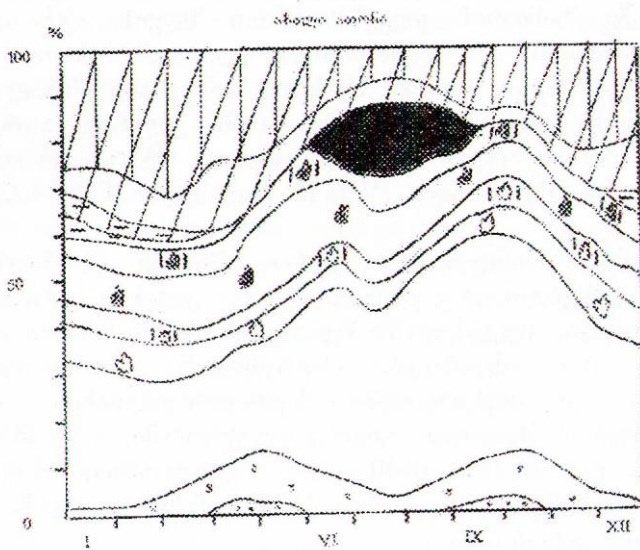
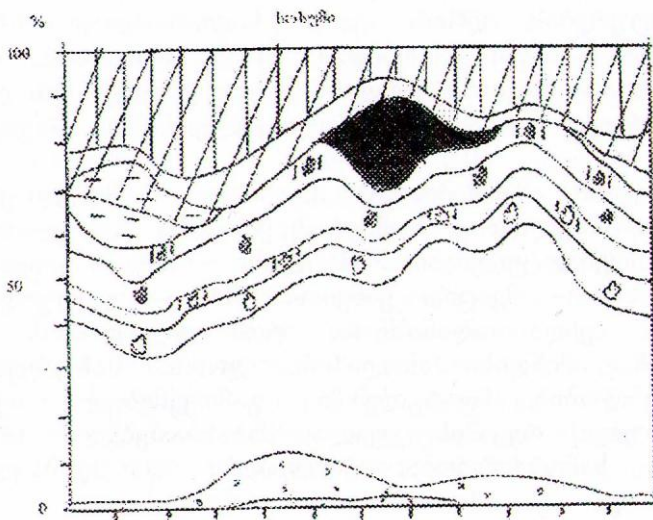
ამინდების დროს ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე საშუალო დღე-ღამური ტემპერატურები შეიძლება იყოს დადებითი ან უარყოფითი, მაგრამ მაქსიმალური – დადებითი. მათ ჰყოფენ ორ კლასად ღრუბლიანობის მიხედვით: ღრუბლიანი VIII კლასი ნალექით ან უნალექოთ და მოწმენდილი – IX კლასი.

ყინვიანია ამინდები, რომლის დროსაც მაქსიმალური ტემპერატურები უარყოფითია, ძირითადად საშუალო დღე-ღამური ტემპერატურების მიხედვით. ამინდის თითოეულ კლასს ჰყოფენ ქარით ან უქაროთ, აგრეთვე, მზიანი და ღრუბლიანი დღით. ყინვიანი ამინდების კლასიფიკაციის ძირითად ნიშნებად ტემპერატურისა და ქარის გამოყენება იმით არის განპირობებული, რომ წლის ცივ პერიოდში უფრო მეტად ამ ნიშნებს აქვთ ბიოკლიმატური მნიშვნელობა. როგორც ცნობილია, დაბალი ტემპერატურების დროს ქარი საგრძნობლად სწევს ადამიანის სითბურ შეგრძნებას. უნდა აღინიშნოს, რომ ყველა კლასისათვის ღრუბლიან დღეთ ითვლება ის დღე, როცა ღრუბლიანობა ქვედა მონოტონულობის მიხედვით 6-10 ბალია.

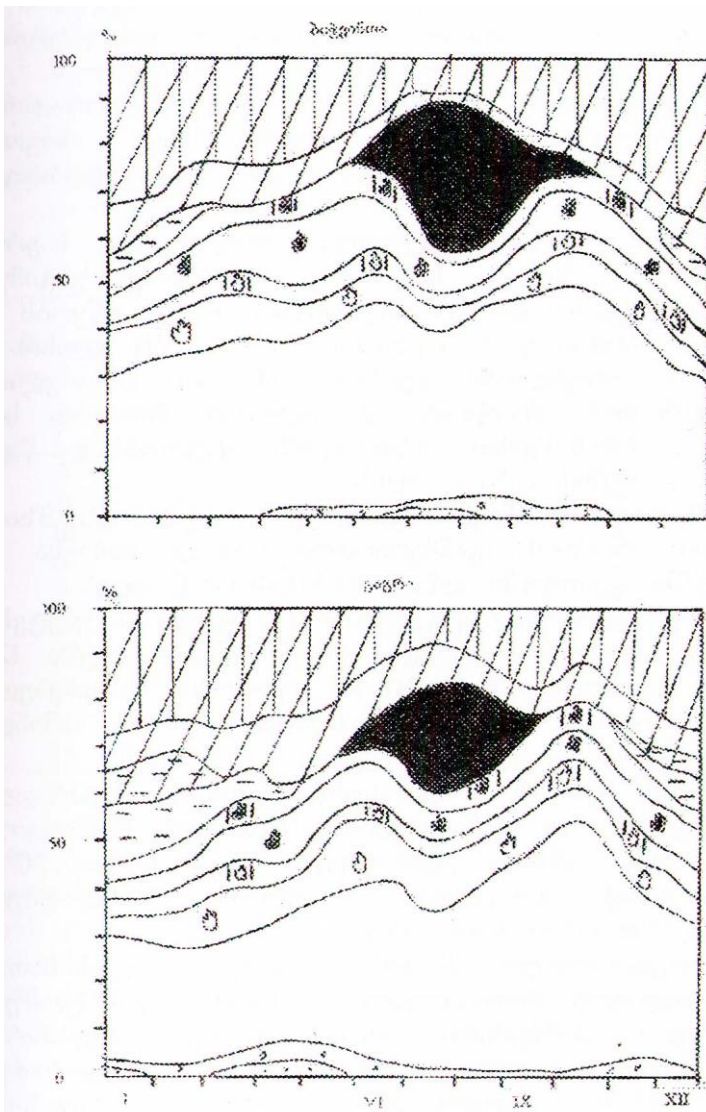
ყინვიანი ამინდები: X კლასი – მნიშვნელოვნად ყინვიანი, XI კლასი – ზომიერად ყინვიანი, XII კლასი – მნიშვნელოვნად ყინვიანი, XIII კლასი – ძლიერ ყინვიანი, XIV კლასი – მკაცრი ყინვიანი, XV – უკიდურესად ყინვიანი. უნდა აღინიშნოს, რომ დღე-ღამისა და მომენტის ამინდის ანალიზის დროს სასურველია შესაძლებლობის ფარგლებში გამოყენებულ იქნას რადიაციული რეჟიმის ყველა მახასიათებელი (მზის ნათების ხანგრძლივობა, პირდაპირი და გაბნეული რადიაცია).

შავი ზღვის აფხაზეთის სანაპიროს კლიმატი ამინდებში. ზამთრის თვეებში შავი ზღვის აფხაზეთის სანაპიროსათვის დამახასიათებელია ძირითადად სხვადასხვა სახის უყინვო ამინდი ზომიერად მშრალიდან (II კლასი) წვიმიან ამინდამდე (VII კლასი), აგრეთვე ამინდი ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე, როგორც ღრუბლიანი, ისე მზიანი (VII, IX კლასები) (ნახ. 4.2.3 და 4.2.4).

უყინვო ამინდებიდან უფრო ხშირად წარმოიშობა მცირე ღრუბლიანი ამინდი (III კლასი), რომლის განმეორადობა დეკემბერში შეადგენს 31-40%-ს (9-13 დღე), ამასთან იგი მცირდება სოსუმიდან ჩრდილოეთით. იანვარსა და თებერვალში მცირეღრუბლიანი ამინდი დგება უფრო იშვიათად, ვიდრე დეკემბერში – 26-28% (8-12 დღე) და 26-35% (8-10 დღე) შესაბამისად. ხშირად დაიკვირვება წვიმიანი ამინდი (VII კლასი) – თვეში 5-10 დღის განმავლობაში.



ნ.ბ. 4.2.3. კვანძის სტრუქტურა აზონებში.  
(პარალელი აწინაშენები იხ. ნ.ბ. 4.2.1 და 4.2.2.)



ნახ. 4.24. კლიმატის სტრუქტურა ამინდებში.  
 (პარობოთი აღნიშვნები იხ. ნახ. 4.2.1 და 4.2.2.)

ამინდი ტემპერატურის გადახვლით 0<sup>0</sup>-ზე დაიკვირვება უფრო  
 იშვიათად – 1-6 დღის განმავლობაში, ამასთან, დეკემბერში

არაუმეტეს ერთი დღისა. ამასთან ერთად, საშუალო დღე-ღამური ტემპერატურები იშვიათადაა უარყოფითი და უმეტესად 0.0-2.4<sup>0</sup>-ის ფარგლებშია მოქცეული.

გაზაფხულზე ამინდის კლასების განმეორადობის თანაფარდობა იცვლება, თუმცა ისევე როგორც ზამთარში სჭარბობს წვიმიანი და მცირედრუბლიანი ამინდი.

ზაფხულში სინოპტიკური პროცესების საერთო შესუსტება, ზღვის სანაპიროს გასწვრივ გაჭიმულ მრავალ ქედებთან ერთობლიობაში, ხელს უწყობს აქ ჰაერის შესუსტებას. წვიმიანი ამინდის (VII კლასი) და დღისით დრუბლიანი წვიმიანი ამინდის (IV კლასი) განმეორადობა მცირდება და ივლისში მხოლოდ სამი დღეა. ამასთან წვიმის ინტენსივობა მატულობს და წვიმა ხშირად თქემის სახით მოდის.

ზაფხულში მთელს სანაპიროზე სჭარბობს მზიანი ამინდი, რომლის განმეორადობა ახალ ათონსა და სოხუმში აგვისტოში აღწევს 48-54%-ს (15-17 დღე).

შემოდგომით, ისევე როგორც ზაფხულში, უმეტესად მცირე დრუბლიანი ამინდი ფიქსირდება – თვეში 12-17 დღის განმავლობაში, ამასთან უდიდესი მაჩვენებელია სოხუმისთვის. რამდენადმე იზრდება წვიმიანი ამინდის განმეორადობა – თვეში 3-8 დღე.

I-VII და XVI კლასების ამინდები უმრავლეს შემთხვევაში დაკავშირებულია დადებით რადიაციულ ბალანსთან. ამინდი ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე ჩვეულებრივ დაიკვირება ნულთან მიახლოებული რადიაციული ბალანსის დროს.

ადგილობრივი ამინდის თითოეული კლასისათვის გამოთვლილია რადიაციული მახასიათებლები (ჯამური, გაბნეული, პირდაპირი, ჰორიზონტალურ ზედაპირზე) შესაძლებლობას იძლევა გამოითვალოს (პერიოდისათვის როცა მზის სიმაღლე 30<sup>0</sup>-ს აჭარბებს) ბიოდოზების რაოდენობა, რომელიც გამოიყენება ჰელიოთერაპიის დროს გამომდინარე იქიდან, რომ ერთი ბიოდოზა ტოლია 20 კალ/სმ<sup>2</sup>-ის.

სოხუმისათვის გამოთვლილი რადიაციული მახასიათებლები სავსებით მისაღებია შავი ზღვის აფხაზეთის სანაპიროს სხვა რაიონებისათვისაც (ცხრ. 4.2.1)

აერთოთერაპიის მეტეოროლოგიური პირობები. ჰაერის გავლენა ადამიანის ორგანიზმზე აისახება უპირველეს ყოვლისა ორგანიზმის თერმიულ რეჟიმზე, ამიტომ განსაკუთრებულ ყურადღებას იმსახურებს ტემპერატურის, შეფარდებითი სინოტივის და ქარის სიჩქარის ერთობლივი მოქმედება, რომელიც აპრობებს ადამიანის სითბო-შეგრძნებას ბუნებრივ პირობებში, კერძოდ, ჰაერის აბაზანების მიღების დროს. ასეთი კომპლექსის დასახასიათებლად გამოყენებულია ექვივალენტური ეფექტურობა (ЭЭТ<sup>0</sup>С) და ეფექტური ტემპერატურის (ЭТ<sup>0</sup>С) მონაცემები, რომლებიც გამოთვლილია ვ.ი. იაკოვენკოს

[3] ნომოგრამის ძირითადი შკალით, რომელიც ახასიათებს ტიტველი ადამიანის სითბოშეგრძნებას ჩრდილში (ცხრ. 4.2.2).

*ცხრილი 4.2.1. რადიაციული მახასიათებლები ამინდის თითოეული კლასისათვის წლის თბილი და ცივი პერიოდებისათვის*

ამინდის კლასები	წლის თბილი პერიოდი (IV-IX)			წლის ცივი პერიოდი (X-III)		
	რადიაცია (კალ/სმ <sup>2</sup> ) დღე-ღამეში					
	ჯამური	პირდაპირი	გაბნეული	ჯამური	პირდაპირი	გაბნეული
I	510	320	190	-	-	-
II	540	370	170	140	50	40
III	510	350	160	230	140	90
IV	320	100	220	90	10	80
V	480	260	220	120	80	110
VI	320	10	220	140	40	100
VII	220	60	160	90	20	70
XVI	510	330	180	-	-	-
VIII	-	-	-	120	20	100
IX	-	-	-	250	170	80

*ცხრილი 4.2.2. ჰაერის აბაზანების კლასიფიკაცია საჰაერო სითბური პირობების მიხედვით და აეროდინამიკური მოქმედება პილდრომეტრიული პირობების მიხედვით*

დასახელება	ჰმ	სითბოს დაკარგვა (კალ/სმ <sup>2</sup> , წმ)	
ცივი	1-8	0.017-0.012	
ზომიერად ცივი	9-16	0.011-0.006	
გრილი	17-20	0.005-0.003	
ინდიფერენტული	20-22	0.002-0.001	
თბილი	23-27	<0.001	
ცხელი	>27	<0.001	
აეროსტატიკური	შტილი	მშრალი	55
სუსტი დინამიკური	<1	ზომიერად შრალი	56-70
საშუალო ინამიკური	1-4	ნოტიო	71-85
ძლიერ დინამიკური	>4	ნესტიანი	86

ცხრილი 4.2.3, რომელშიც მოცემულია აეროთერაპიის რეალური შესაძლებლობის მახასიათებლები, გვიჩვენებს, რომ დღის განმავლობაში მაისში 80-90% შემთხვევაში არახელსაყრელი ბუნებრივი პირობები იქმნება ჰაერის აბაზანების ჩასატარებლად ( $\text{ჰმT} \leq 8^{\circ}\text{C}$  და  $\text{ჰმT} = 9-16^{\circ}\text{C}$ ). აეროთერაპიის კომფორტული პირობები ( $\text{ჰმT} = 17-22^{\circ}\text{C}$ ) მთელი დღის განმავლობაში იშვიათია.

ივნისში  $\text{ჰმT} \leq 8^{\circ}\text{C}$  განმეორადობა ეცემა 4-18%-მდე, ამასთან ყველაზე დაბალი მაჩვენებელი სოხუმშია. დღის განმავლობაში

ჰაერის აბაზანების ჩატარებისათვის არსებობს ზომიერად ცივი პირობები,  $\Sigma T$  უმეტესად ტოლია  $12-16^{\circ}C$ -ის.

*ცხრილი 4.2.3. აერთიანების მეტეოროლოგიური პირობების განმეორადობა (%) დღის განმავლობაში ბუნებრივ პირობებში*

$\Sigma T$ (ძირითადი სკალა $^{\circ}C$ )														
$\leq 8$			9-16			17-22			$> 23$			$V > 7$ მ/წმ		
დაკვირვების ვადები, სთ														
7	13	19	7	13	19	7	13	19	7	13	19	7	13	19
მაისი														
გაგრა, გუდაუთა, სოხუმი														
33	67	43	61	28	43	6	4	2			1	0	1	1
49	46	51	47	45	40	4	9	8			1	.3		
15	35	26	68	50	54	17	14	10		1	0.3			
ივნისი														
გაგრა, გუდაუთა, სოხუმი														
11	18	17	38	68	50	50	13	29			3	1	1	1
11	12	11	65	58	41	24	29	49	0.3	1	4			
7	10	4	47	51	42	46	37	50		2	4		0.3	0.3
ივლისი														
გაგრა, გუდაუთა, სოხუმი														
4	5	10	17	45	33	62	47	43	17	2	19		1	0.3
4	1	2	46	43	37	46	49	56	4	7	5			
4	1	1	28	27	18	59	61	50	9	10	31		1	
აგვისტო														
გაგრა, გუდაუთა, სოხუმი														
2	6	5	17	26	26	63	60	44	18	7	24	0	1	1
5	1	2	56	26	22	33	65	43	6	8	13	.3		
3	1	3	31	19	7	56	62	56	10	18	34			
სექტემბერი														
გაგრა, გუდაუთა, სოხუმი														
14	16	11	49	55	42	36	28	43	0.5	0.3	3	0	1	1
11	9	22	52	50	51	7	36	27		5		.5		
27	7	8	48	42	32	25	47	52		4	7			

კომფორტული პირობები უფრო ხშირად იქმნება დილისა და საღამოს საათებში, როცა მათი განმეორადობა აღწევს სოხუმში 46-50%-ს, გაგრაში 29-50%-ს, ხოლო გუდაუთაში – 29-44%-ს.

ივლისში კომფორტული პირობების წილი იზრდება 43-60%-მდე და შუადღის საათებში არ ჩამოდის 47-49%-ზე დაბლა. საკმარისად ხშირად იქმნება ზომიერად ცივი პირობები ( $\Sigma T=9-16^{\circ}C$ ) და საღამოს საათებში სუსტი ქარებისა და შტილის გამო წარმოიშობა თბილი პირობები ( $\Sigma T \geq 23^{\circ}C$ ), რომელიც უფრო საგრძნობია სოხუმის რაიონში (31%).

აგვისტოში აეროთერაპიის სითბური პირობები რამდენადმე უკეთესია, ვიდრე ივლისში.  $\Theta T=9-16^{\circ}C$ -იანი დღეების რიცხვის შემცირებასთან ერთად შუადღის საათებში ჰაერის აბაზანების მიღების პირობები ზღვის მთელ სანაპიროზე იქმნება 62-65% შემთხვევაში (20-21 დღე). შუადღის და საღამოს საათებში კომფორტული პირობების განმეორადობა არ დადის 33-43%-ზე დაბლა (10-13 დღე).

სექტემბერსა და ოქტომბერში სჭარბობს აეროთერაპიის ზომიერად ცივი პირობები. კომფორტული პირობები უფრო იშვიათად წარმოიშობა ვიდრე აგვისტოში, ამასთან, მთელ სანაპიროზე მათი განმეორადობა საღამოს საათებში რამდენადმე მეტია ვიდრე შუადღის საათებში და აღწევს 27-53%-ს. დილის საათებში კომფორტული პირობები იქმნება უფრო იშვიათად, მხოლოდ გაგრაში აღწევს 36%-ს (11 დღე) და სოხუმში – 25%-ს (8 დღე). ასევე იშვიათად წარმოიქმნება იგი ოქტომბერში შუადღისა და საღამოს საათებში, ხოლო დილით პრაქტიკულად არ არის.

სავსებით სხვანაირი სურათია მაკორიგირებელი მოწყობილობის დროს, რომელიც ხსნის ქარის გავლენას (ცხრ. 4.2.4) აერარიებზე, ტერასებზე და სხვ. მთელ სანაპიროზე მაისიდან სექტემბრის ჩათვლით თითქმის არ არის ჰაერის აბაზანების მიღების ცივი პირობები ( $\Theta T \leq 8^{\circ}C$ ), ხოლო ოქტომბერში ის დაიკვირვება 15-16%-ის განმეორადობით.

ჰაერის აბაზანების მიღების ზომიერად ცივი პირობები ( $\Theta T=9-16^{\circ}C$ ) მნიშვნელოვნად წარმოიშობა მაისში, როცა მისი განმეორადობა შუადღის საათებშიც კი შეადგენს 33-47%-ს, ხოლო დილის საათებში აღწევს 74-83%-ს. იზრდება კომფორტული პირობების განმეორადობა, რაც უფრო შეინიშნება შუადღის საათებში (50-55%). ამ დროს 1-2 დღის განმავლობაში არის თბილი პირობები ( $\Theta T \geq 23^{\circ}C$ ). საღამოს საათებში ჰაერის აბაზანების მიღების კომფორტული პირობები აფხაზეთის მთელ სანაპიროზე შენარჩუნდება 35-36%-ის შემთხვევაში.

მაისთან შედარებით ივნისში კომფორტული პირობების ( $\Theta T=17-22^{\circ}C$ ) განმეორადობა მკვეთრად იზრდება 66-83%-მდე. ხშირად ყალიბდება აგრეთვე  $\Theta T 23^{\circ}C$ , რაც უფრო შესამჩნევია შუადღის საათებში. ამ დროს აფხაზეთის მთელ სანაპიროზე 7-9 დღის განმავლობაში პირობები ხელსაყრელია თბილი ჰაერის აბაზანების მისაღებად.

ივლისში მაკორიგირებელი მოწყობილობა ზრდის კომფორტული პირობების განმეორადობას მხოლოდ დილის საათებში (81-85%) და მცირდება შუადღისა და საღამოს საათებში – შესაბამისად 27-29 და 50-81%.

აგვისტო, ისევე როგორც ივლისი, არახელსაყრელი თვეა ჰაერის აბაზანების მისაღებად შუადღის საათებში ქარისაგან დაცულ



პირობებში, როცა კომფორტული პირობები შეიქმნება მცირე განმეორადობით – 14-25%, მაღალია გადახურების პირობებიც ( $\Sigma T \geq 23^{\circ}\text{C}$ ) და მისი განმეორადობა აღწევს 73-85%-ს.

ჰაერის აბაზანების ჩატარების კომფორტული პირობები უფრო ხშირად წარმოიშობა დილის საათებში. მათი განმეორადობა შეადგენს არანაკლებ 60%-ს (19 დღე). საღამოს საათებში კომფორტული პირობები შენარჩუნდება სოხუმიდან გუდაუთამდე – 43-46%, ხოლო მის ზემოთ – 19%. საღამოს საათებში წარმოიშობა გადახურების პირობები – 52-56% (17-19 დღე).

*ცხრილი 4.2.4. აერთიანების მეტეოროლოგიური პირობების განმეორადობა (%) დღის განმავლობაში მაკორიგირებელი მოწყობილობების პირობებში, რომელიც ხსნის ქარის გავლენას*

მეტეოროლოგიური საღებური	ΣT (ძირითადი სკალა °C)											
	8			9-16			17-22			>23		
	7	13	19	7	13	19	7	13	19	7	13	19
	მაისი											
გაგრა				74	47	64	26	50	35		3	1
გუდაუთა				83	46	63	9	51	36		3	1
სოხუმი				75	36	63	25	56	36		6	1
	ივნისი											
გაგრა				12	4	10	83	71	81	5	22	9
გუდაუთა				16	5	11	81	66	78	3	29	11
სოხუმი				19	6	12	80	70	78	1	24	10
	ივლისი											
გაგრა				1	0.3	0.3	68	27	50	31	72	50
გუდაუთა				2		1	81	39	50	17	62	48
სოხუმი				4	1	1	83	36	51	14	63	46
	აგვისტო											
გაგრა				1		1	62	14	13	32	85	55
გუდაუთა				2	2	1	83	25	43	15	73	56
სოხუმი				3	1	2	82	24	46	15	73	52
	სექტემბერი											
გაგრა	15	0.3	6	72	35	73	13	63	20		2	
გუდაუთა	16	0.3	6	76	36	63	8	60	31		4	
სოხუმი	16	0.3	6	76	38	63		57	31		4	

სექტემბერში აერარიებში მკვეთრად იზრდება დღეთა რიცხვი კომფორტული პირობებით. დილის საათებში მათი განმეორადობა შეადგენს 52-56%-ს და საღამოს საათებში აღწევს 64-67%-ს. შუადღის საათებში იზრდება აერთიანების თბილი პირობები – 31-34%, თუმცა იგი 2-2.5-ჯერ მცირეა, ვიდრე აგვისტოში.

ოქტომბერში დილის საათებში კომფორტული პირობები არ წარმოიშობა. შუადღის საათებში მათი განმეორადობა 57-63%-ია.

საღამოს საათებში ჰაერის აბაზანების მიღების კომფორტული პირობები შენარჩუნდება მხოლოდ 20-31%-ის შემთხვევაში.

ჰიდრომეტრიული მაჩვენებლების მიხედვით საუკეთესო პირობები იქმნება შუადღის საათებში. ამასთან, სექტემბერ-ოქტომბერში, როცა ნაკლებია ნოტიო და ნესტიანი დღეების (შეფ. სინოტივე 55%) განმეორადობა აჭარბებს კიდევ ამ მაჩვენებლებს. დღისა და ღამის საათებში ჰიდრომეტრიული პირობები უარესდება. ნოტიო და ნესტიანი დღეები დგება ხოლმე არა ნაკლებ 62%-ის შემთხვევაში.

ზემოთქმულიდან გამომდინარე ჰაერის აბაზანების მიღება მაისსა და ოქტომბერში უნდა მოხდეს მხოლოდ მაკორიგირებელი მოწყობილობის ქვეშ, რომელიც ხსნის ქარის გავლენას. ამასთან, მაისში დღის მეორე ნახევარში და ოქტომბერში მხოლოდ შუადღის საათებში, ივნისსა და სექტემბერში მთელი დღის განმავლობაში დაცულობის პირობებში. ამასთან, სექტემბერში დღის მეორე ნახევარში და ივნისში სხვადასხვა დროს სანაპიროს სხვადასხვა რაიონებში ჰაერის აბაზანების მიღება შეიძლება ბუნებრივ პირობებში. ივლისსა და აგვისტოში კომფორტული პირობები ჰაერის აბაზანებისათვის იქმნება მთელი დღის განმავლობაში ბუნებრივ პირობებში, ქარისაგან დაცვის დროს მხოლოდ დილით და საღამოთი. შუადღის საათებში ადამიანის ორგანიზმი შეიძლება გადახურდეს.

როგორც იყო აღნიშნული, კლიმატორეკრეაციული შეფასება პირობებისა ჯანმრთელი ადამიანის ყოფნისთვის ღია ჰაერზე დასვენების მიზნით, ჩატარებულია კომპლექსური კლიმატოლოგიის პრინციპებზე. ამასთან, მხედველობაში მიიღება ცალკეული მეტეოროლოგიური ელემენტები და ატმოსფერული მოვლენები.

ამინდის ყველა ვარიანტი (16 კლასი) დაყოფილია სამ ჯგუფად: შეუზღუდველი ამინდი, ნაწილობრივ შეზღუდული და შეზღუდული (ცხრ. 4.2.5).

ვიღებთ რა მხედველობაში ყველა კლიმატურ მახასიათებელს, შეიძლება დავასკვნათ, რომ აფხაზეთის სანაპიროზე მთელი წლის განმავლობაში იქმნება საკლებით ხელსაყრელი პირობები ადამიანის ყოფნისა ღია ჰაერზე. შეუზღუდველი ამინდი დგება წელიწადში 223-267 დღის განმავლობაში, ამასთან უფრო ხშირად ახალი ათონი – გაგრის მონაკვეთზე. ამ მიმართულებით რამდენადმე უარესი პირობებია გაგრაში (ცხრ. 4.2.6).

წლიურ ჭრილში შედარებით არახელსაყრელი პირობები იქმნება თებერვალში, როცა შეუზღუდველი ამინდის დღეთა რიცხვი მხოლოდ 14-18-ია. ასეთივე განმეორადობით (არაუმეტეს 19 დღისა) ხასიათდება პერიოდი ნოემბრიდან აპრილის ჩათვლით სანაპიროს მონაკვეთზე გაგრიდან ჩრდილოეთით. შეზღუდული ამინდი წარმოიშობა

წელიწადში 82-97 დღის განმავლობაში, ამასთან მისი განმეორადობა იზრდება სამხრეთიდან ჩრდილოეთისაკენ.

*ცხრილი 4.2.5. ამინდის კომპლექსის კლიმატორეკრეაციული შეფასება ჭანჭირთელი ადამიანის ყოფნისათვის ღია ჰაერზე შეუზღუდავლად, ნაწილობრივი შეზღუდვით და შეზღუდვით დასვენებისა და ტურიზმის თვალსაზრისით*

შ ე ზ დ უ დ უ ლ ი	
<p>I კლასი</p> <p>IV და V კლასები</p> <p>XVI კლასი</p> <p>VII და VIII კლასები</p> <p>XIII კლასი</p> <p>XIV და XV კლასები</p>	<p>ძალიან მშრალი და ძალიან ცხელი (საშუალო ინტენსიური, ინტენსიური, მკაცრი, უკიდურესად მკაცრი).</p> <p>მოდრუბლული დღისით, მცირედრუბლიანი ღამით და ღრუბლიანი ღამით, მოწმენდილი დღისით, ნალექი დღისით და ღამით &gt;10მმ.</p> <p>ძალიან ცხელი და ძალიან ნოტიო (ნოტიო ტროპიკული).</p> <p>წვიმიანი, ღრუბლიანი და ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე, ნალექები დღისით 1 მმ, ღამით 10 მმ. ძლიერ ყინვიანი, ქარის სიჩქარე &gt;4 მ/წმ-ის დროს. მკაცრი და უკიდურესად ყინვიანი</p>
ყველა კლასისათვის ერთ-ერთი ატმოსფერული მოვლენის დროს:	
<p>ა) ქარის სიჩქარე ფლუგერით 9 მ/წმ;</p> <p>ბ) ნისლი დღისით 3 საათზე მეტი ხანგრძლივობით;</p> <p>გ) ინტენსიური ჭექა-ქუხილი;</p> <p>დ) მტვრიანი ქარბუქი;</p> <p>ე) თოვლჭყაბი &gt;1 მმ, ღამით &gt;10მმ;</p> <p>ვ) ლიპყინვა.</p>	
ნ ა წ ი ლ ო ბ რ ი ე შ ე ზ დ უ დ უ ლ ი	
<p>I კლასი</p> <p>IV კლასი</p> <p>VII კლასი</p> <p>XII კლასი</p>	<p>ძალიან მშრალი და ძალიან ცხელი, სუსტი ინტენსივობით.</p> <p>დღისით მოდრუბლული, ღამით მცირედრუბლიანი, ნალექი დღისით 1.1 – 10.0 მმ.</p> <p>წვიმიანი, ნალექი ღამით 1-დან 10 მმ-მდე.</p> <p>ძლიერ ყინვიანი ქარის სიჩქარის 4 მ/წმ დროს.</p>
ყველა კლასისათვის ქარის სიჩქარე ფლუგერით 7-8 მ/წმ	
შ ე უ ზ დ უ დ ვ ე ლ ი	
<p>II კლასი</p> <p>III კლასი</p> <p>IV კლასი</p> <p>V კლასი</p> <p>VI კლასი</p> <p>VII და VIII კლასები</p> <p>IX კლასი</p> <p>X, XI და XII კლასები</p>	<p>ზომიერად მშრალი.</p> <p>მცირედრუბლიანი.</p> <p>დღისით მოდრუბლული, ღამით მცირედრუბლიანი, ნალექები &lt;1 მმ.</p> <p>ღამით ღრუბლიანი უნალექოთ.</p> <p>მოდრუბლული უნალექოთ.</p> <p>წვიმიანი და ამინდი ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე, მოდრუბლული დღისით &lt;1 მმ ნალექის დროს.</p> <p>მზიანი ამინდი ტემპერატურის გადასვლით 0<sup>0</sup>-ზე. ყინვიანი ამინდები ქარის სიჩქარე 0-6 მ/წმ ამინდის ყველა კლასისათვის</p>

*ცხრილი 4.2.6. დღეთა რიცხვი ამინდებით ჯანმრთელი ადამიანის ყოფნისათვის ღია ჰაერზე შეუზღუდველად, ნაწილობრივი შეზღუდვით და შეზღუდვით*

ამინდი	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	წელი
სოხუმი													
შეუზღ.	22	18	21	23	24	23	21	23	22	26	22	22	267
ნაწილ.	1	2	1	1	1	1	1	1	2	1	2	2	16
შეზღუ.	8	8	9	6	6	6	9	7	6	4	6	7	82
ახალი ათონი													
შეუზღ.	21	18	21	22	23	23	20	22	22	25	21	22	260
ნაწილ.	1	1	1	1	1	1	2	1	2	2	2	1	16
შეზღუ.	9	9	9	7	7	6	9	8	6	4	7	8	89
გაგრა													
შეუზღ.	18	14	16	19	24	22	18	19	22	23	19	19	233
ნაწილ.	3	4	5	3	2	2	2	2	1	4	3	4	36
შეზღუ.	10	10	10	8	5	6	11	10	7	4	8	8	97

ზღვაში ბანაობის პიდრომეტეოროლოგიური პირობები. როგორც იყო აღნიშნული, თალასოთერაპია-მკურნალობა ზღვის ჰაერით, მზით და ბანაობით – კლიმატოთერაპიის ერთ-ერთი საშუალებაა. ადამიანის ორგანიზმზე მიმდინარე პროცესებზე განსაკუთრებით დადებითად მოქმედებს ზღვაში ბანაობა, რომლის მოქმედება სამი ფაქტორისაგან იქმნება: ზღვის წყლის ტემპერატურა, ზღვის წყლის მოძრაობა და მარილები. ეს ფაქტორები აპირობებენ თერმიულ, მექანიკურ და ქიმიურ მოქმედებებს.

ზღვაში ბანაობის კლასიფიკაცია ჩატარებული წყლის ტემპერატურისა და ზღვის პირობების მიხედვით. ამ კლასიფიკაციის გათვალისწინებით (ცხრ. 4.2.7) შეიძლება ვიმსჯელოთ, რომ ზღვაში ბანაობის სეზონი უფრო გაკაუებული ადამიანისათვის (ზღვის 0-1 ბალანი დელვის დროს) იწყება მაისის მეორე ნახევარში, როცა წყლის ტემპერატურა 26-29% შემთხვევაში იზრდება 17-19<sup>0</sup>ჩ-მდე. 24-24<sup>0</sup>ჩ ტემპერატურების განმეორადობა რამდენადმე მცირეა სანაპიროს მონაკვეთზე სოხუმი-გაგრა და შეადგენს 0.7-4.5%-ს. სამხრეთით იგი იზრდება და მაქსიმუმს აღწევს ოჩამჩირეში (19.4%), სადაც ერთეულ შემთხვევაში წყლის ტემპერატურა აჭარბებს 24<sup>0</sup>C-ს. უდიდესი განმეორადობა მოდის ≤16<sup>0</sup>C ტემპერატურებზე (ცივი და ძალიან ცივი).

ივნისში წყლის ტემპერატურა იშვიათად ეშვება 16<sup>0</sup>C-ზე დაბლა. ≥17<sup>0</sup>C ტემპერატურების განმეორადობაში შეინიშნება მკვეთრი გარდატეხა. სანაპიროს ჩრდილოეთ ნაწილში სოხუმიდან ლესელიძემდე 17-19<sup>0</sup>C ტემპერატურების განმეორადობა შეადგენს 14-25%-ს (სამხრეთით იგი მკვეთრად მცირდება 8%-მდე). უფრო ხშირია 20-24<sup>0</sup>C ტემპერატურები. მათი განმეორადობა ტოლია 46-64%-ის, ამასთან უმცირესია სოხუმში და უდიდესი – ოჩამჩირეში.

ბანაობისთვის ყველაზე შესაფერისი დროა ივლისი, აგვისტო და სექტემბერი, როცა წყლის ტემპერატურა 20°C-ზე მაღალია და ხშირად აღარბებს 25°C-ს აგვისტოში, განმეორადობა 46-64%-ია, ამასთან უდიდესი მახვენებლები ოჩამჩირეშია.

*ცხრილი 4.2.7. ზღვაში საბანაო პირობების ჰიდრომეტეოროლოგიური დახასიათება შავი ზღვის აუზზეთის ანაპროზე*

ზღვის დეფეა (ბალი	წყლის ტემპერატურა (°C)					
	<14	14-16	17-19	20-24	25-27	>27
გ ა გ რ ა						
მაისი						
>3						
2-3	1.8	10.7	1.1	0.4		
0-1	30.1	36.2	23.0	0.7		
ივნისი						
>3						
2-3		0.7	0.7	1.5		
0-1	0.7	4.4	34.9	56.0	1.7	
ივლისი						
>3						
2-3				1.8	1.4	
0-1				67.8	29.0	
აგვისტო						
>3						
2-3				4.3	3.6	
0-1				35.8	56.6	
სექტემბერი						
>3						
2-3				5.5	0.9	
0-1				83.0	11.1	
ოქტომბერი						
>3						
2-3			0.4	1.8	13.2	
0-1		1.1	1.8	45.1	46.2	0.4
ბ ი ჯ ე ი ნ თ ა						
მაისი						
>3	0.6					
2-3	5.8	4.8	6.8	0.6		
0-1	21.7	28.4	28.7	2.6		
ივნისი						

>3	0.7	0.7		10		
2-3	03	0.7	4.3	10.6		
0-1	0.7	1.7	22.3	56.0	1.0	
ივლისი						
>3				1.0	0.3	
2-3				16.4	2.3	
0-1				42.9	37.1	
აგვისტო						
>3				1.0	1.0	
2-3				9.4	7.1	
0-1				19.0	60.6	1.9
სექტემბერი						
>3				2.0		
2-3				14.7	1.7	
0-1				69.3	12.3	
ოქტომბერი						
>3	0.6	1.0	1.9	0.3		
2-3		0.3	6.1	10.3		
0-1	0.6	3.6	32.3	13.0		
ნოემბერი						
დეკემბერი						
>3	0.3	0.6	0.3			
2-3	8.4	17.4	13.5	0.6		
0-1	11.6	27.2	15.6	4.5		
იანვარი						
>3			0.3			
2-3		1.3	9.0	27.3		
0-1		1.0	14.4	46.0	0.7	
თებერვალი						
>3				1.3		
2-3				20.0	10.3	
0-1				46.5	21.9	
მარტი						
>3						
2-3				13.5	16.0	
0-1				23.5	46.0	1.0
აპრილი						
>3				1.0		
2-3				28.7	1.0	
0-1			0.7	64.3	4.3	

ოქტომბერი						
>3						
2-3	3	2.9	13.9	14.2		
0-1	3.2	3.5	32.0	29.0		
ო ნ ა მ ნ ი რ ე						
მაისი						
>3						
2-3	0.6	10.6	5.4	1.6		
0-1	2.6	31.0	25.8	19.4	2.0	
ივნისი						
>3						
2-3		0.3	0.7	16.3	16.3	1.3
0-1		0.7	7.3	69.0	69.0	4.4
ივლისი						
>3						
2-3				3.5	8.7	1.3
0-1				31.3	52.6	2.6
აგვისტო						
>3						
2-3				2.3	10.3	1.0
0-1				14.5	63.5	8.4
სექტემბერი						
>3						
2-3				12.7	2.7	0.3
0-1			0.3	68.3	15.0	0.3
ოქტომბერი						
>3		1.0				
2-3		5.2	23	2.6		
0-1			44.5	44.4		

### 4.3. ტემპერატურა – სინოტივის კომპლექსი

პრაქტიკული საკითხების გადაწყვეტისას არასაკმარისია მხოლოდ ელემენტთა პარამეტრების ცოდნა, აუცილებელია მიუთითოთ მეტეოროლოგიურ ელემენტთა კომპლექსური მანვენებლები, რომლებიც საშუალებას მოგვცემს ვიცოდეთ ცალკეულ ელემენტთა შორის ურთიერთკავშირის რიცხვითი მახასიათებლები.

ტემპერატურა-სინოტივის კომპლექსის ანალიზის საფუძველზე გავრასა და გავრის ქედის რეგიონში შესაძლებელი გახდა დაგვედგინა როგორ იცვლება ამ კომპლექსის ზოგიერთი სიდიდის განმეორადობა.

ცხრილ 4.3.1.-ის ანალიზმა დაგვანახა, რომ სადგურ გაგრის რაიონში იშვიათობაა ჰაერის ტემპერატურა იყოს  $-5^{\circ}\text{C}$ -ს ქვემოთ და  $35^{\circ}\text{C}$ -ზე მაღლა, ამდენად მათ არც ექნებათ პრაქტიკული მნიშვნელობა. უფრო დამახასიათებელი ტემპერატურებია  $10-25^{\circ}\text{C}$ , რომლის ხვედრითი წილი ყველა ამ შემთხვევის 73%-ია. შედარებით იშვიათად თუ აიწვევს ტემპერატურა  $30^{\circ}\text{C}$ -ზე ზევით. შემთხვევათა საერთო რიცხვიდან  $30-35^{\circ}$  გრადაციის ტემპერატურები შეადგენს 5%-ს. მთლიანობაში წლიურად, გაგრაში ყველაზე მაღალი პროცენტი განმეორადობისა თანხვედბა ტემპერატურულ გრადაციას  $10-15^{\circ}$ , შეფარდებითი სინოტივის – 91-95% და შეადგენს 32%-ს შემთხვევათა საერთო რიცხვიდან.

განმეორადობის არც თუ მცირე რიცხვით ხასიათდება ცხელი დღეების გრადაცია (როდესაც ტემპერატურა  $25^{\circ}\text{C}$ ) წლიურად მთლიანობაში შეადგენს 9.5%-ს. განხილულ 15-წლიან პერიოდში დღის მაქსიმუმისა და მინიმუმის მასალების ამოკრეფისას  $-5^{\circ}\text{C}$ -ზე დაბალი და  $35^{\circ}\text{C}$ -ზე მაღალი ტემპერატურები არ ყოფილა აღნიშნული. აქედან გამომდინარე, ყოველნაირი ალტერნატიული კომპლექსი შედგენილი იქნებოდა ტემპერატურული მნიშვნელობების 0.0-დან  $35.0^{\circ}\text{C}$ -მდე, უფრო ხშირი განმეორადობით 5-დან  $25^{\circ}\text{C}$ -მდე. 30% ნაკლები სინოტივეც არ წარმოადგენს იშვიათობას, რაც ასევე ფიონის მოქმედებითაც უნდა აისხნას.

მაღალმთიან სადგურ გაგრის ქედის მონაცემებით (ცხრ. 4.3.2) მცირდება ტემპერატურათა ცვლის დიაპაზონი. ტემპერატურის მაქსიმალური მნიშვნელობა არ აღემატება  $29.9^{\circ}\text{C}$ -ს. ცხელი დღეების განმეორადობაც ( $25^{\circ}\text{C}$  და მეტი), სინოტივის კლებით 40-45%-მდე, არ აღემატება 0.3%-ს. ტემპერატურა  $10^{\circ}\text{C}$  მაღალ სინოტივესთან ერთობლიობაში შეადგენს 1.2%-ს შემთხვევათა საერთო რიცხვიდან. ტემპერატურა-სინოტივის კომპლექსის განხილვისას გაირკვა, რომ მთავარი როლი განეკუთვნება რელიეფის ფორმასაც. ასე მაგალითად, ქვაბულში მერიდიანულად განლაგებულ მესტია-ბენოს მონაკვეთზე ჰაერის ტემპერატურის მნიშვნელობა ზამთრის თვეებში  $3-4^{\circ}\text{C}$ -ით დაბალია ვიდრე შედარებით მაღლა განლაგებულ გაგრის ქედზე, ხოლო ზაფხულის თვეებში სვანეთის ქვაბულში მნიშვნელოვნად უფრო ცხელა – ვერტიკალური თერმოული გრადიენტი  $+1^{\circ}\text{C}$ -ზე მაღალია. ძირითადი კომპლექსი შედგება  $-10^{\circ}$  და  $25^{\circ}\text{C}$  ტემპერატურების და 71-100% შეფარდებითი სინოტივისაგან. ამავე დროს აქ იგივე გრადაციის ტემპერატურა კომპლექსში შეფარდებითი სინოტივესთან აღწევს 50%-მდე. მაგრამ დაბალ ტემპერატურაზე ( $\leq -10^{\circ}\text{C}$ ) დაიკვირვება ჰაერის შეფარდებითი სინოტივის დაბალი და მაღალი მნიშვნელობებიც, ოღონდ აქედან ხშირია 40-100%.



ცხრილი 4.3.1. ტემპერატურისა და ჰაერის შეფარდებითი სინოტივის განსხვავებულ შეთავსებათა განმეორადობა (%)

შეფ. სიბ. %	ტემპერატურა °C											გამ. %										
	-10.0	-5.1	-5.0	-1.0	0.0	4.9	5.0	9.9	10.0	14.9	15.0		19.9	20.0	24.9	25.0	29.9	30.0	34.9	35.0	39.9	
გ ა გ რ ა																						
1-5					*		*															
6-10					*		0.1															0.1
11-15					*		0.2		0.1		0.1						*					0.4
16-20					*		0.3		*		0.1		0.1		0.1		0.1				*	0.7
21-25						0.1	0.4		0.2		0.3		0.2		0.1		0.1				*	1.4
26-30		*				0.1	0.5		0.2		0.4		0.3		0.1		0.1					1.7
31-35		*		*		0.1	0.6		0.3		0.4		0.2		0.1		0.1					1.8
36-40		*		*		0.1	0.3		0.4		0.4		0.3		0.1		0.1					1.7
41-45		*		*		0.1	0.6		0.7		0.5		0.2		0.2		0.1					2.4
46-50				*		0.2	0.7		0.6		0.4		0.4		0.2		0.2					2.7
51-55				*		0.2	1.5		0.9		0.6		0.5		0.3		0.3					4.3
56-60					0.1	0.3	1.6		1.0		0.7		0.8		0.5		0.4					5.4
61-65					0.1	0.7	1.8		1.2		0.8		1.1		0.8		0.5					7.0
66-70					0.1	1.1	2.0		1.5		0.9		1.4		1.2		0.6					8.8
71-75					0.1	1.1	2.0		1.6		1.3		1.8		1.4		0.7			0.1		10.1
76-80					0.2	1.2	2.2		1.8		1.1		1.4		0.8		0.7					9.4
81-85					0.2	1.4	2.2		2.2		1.7		1.3		0.8		0.4					10.2
86-90				*		1.3	2.4		2.4		2.3		1.7		1.2		0.2					11.5
91-95					0.1	1.3	2.6		3.2		2.4		1.6		1.1		0.2					12.6
96-100				*		0.9	2.0		2.2		1.0		1.0		0.5		0.2					7.8
განმეორა დობა%	0.1		0.9		10.2	24.0	20.5		15.4		14.3		9.5		5.0		0.1					100%

ცხრილი 4.3.2. პაერის ტემპერატურის და შეფარდებითი სინოტივის განსხვავებულ შეთავსებათა განმეორადობა (%)

შეფ. სიბ. %	ტემპერატურა °C										გამ. %						
	<-10.0	-10.0	-5.1	-5.0	-1.0	0.0	4.9	5.0	0.9	10.0		14.9	15.0	19.9	20.0	24.9	25.0
გ ა გ რ ი ს ქ ე ლ I																	
1-5						*	*	*	*	*							*
6-10						*	*	*	*	*							*
11-15				*		0.2	0.1	0.1	*	*							0.4
16-20			*	0.1		0.2	0.3	0.1	0.1	*			*		*		0.8
21-25			*	0.1		0.2	0.2	0.2	0.2	*			*		0.1		1.0
26-30			*	0.1		0.3	0.3	0.3	0.2	*			*		0.1		1.3
31-35	*		*	0.2		0.3	0.4	0.4	0.3	0.3			0.1				1.7
36-40	*		0.1	0.2		0.5	0.5	0.7	0.4	0.1			0.1		*		2.5
41-45	*		0.1	0.1		0.4	0.7	0.7	0.4	0.1			0.1		0.1		2.6
46-50			*	0.2		0.6	0.8	0.9	0.8	0.2			0.2				3.5
51-55	*		0.1	0.2		0.8	1.0	0.9	0.6	0.2			*		*		3.8
56-60	*		0.1	0.3		0.7	0.9	1.2	0.7	0.2			*		*		4.1
61-65	*		0.1	0.4		1.0	0.9	1.0	0.8	0.2							4.4
66-70	*		0.2	0.3		0.8	1.1	1.3	0.9	0.1			0.1				4.7
71-75	*		0.2	0.4		1.0	1.1	1.4	1.0	0.1			0.1				5.2
76-80	0.1		0.2	0.5		1.0	1.4	1.6	0.9	0.1			*				5.8
81-85	0.1		0.3	0.9		1.4	1.5	2.0	1.1	0.2			0.2				7.6
86-90	0.2		0.6	1.2		1.7	1.9	2.4	1.2	0.1			*				9.4
91-95	0.4		1.0	1.6		2.4	2.4	2.8	0.8	*							11.5
96-100	0.4		4.1	7.7		6.3	4.3	4.5	2.0	0.1							29.7
განმეორა	1.2		7.1	14.5		19.9	19.9	22.5	12.6	2.0			0.3				100%

გობას%										
--------	--	--	--	--	--	--	--	--	--	--

## თავი V. ამინდის საშიში მოვლენები

### 5.1. წაყინვები

თანამედროვე პირობებში დიდი მნიშვნელობა ენიჭება სოფლის მეურნეობის განვითარების ინტენსიურ მიმართულებას. სასოფლო-სამეურნეო სავარგულის თითოეული ჰექტარის მაღალი მოსავლიანობა შეიძლება მიღწეული იყოს რამდენიმე მეთოდით, მათ შორის: მეორე მოსავლის მიღება, ირიგაცია, სასუქების შეტანა, უფრო ძვირად ღირებული ტექნიკური კულტურების და ციტრუსების გაშენება და სხვა.

ნოტიო თბილი კლიმატი აფხაზეთის ტერიტორიის დაბლობ ნაწილში საშუალებას იძლევა გავაშენოთ სითბოს მოყვარული კულტურები – ციტრუსები, ჩაი, ტექნიკური და სხვა. ასეთ დროს, არახელსაყრელი ამინდის პირობები საგრძნობ ზიანს აყენებს მცენარეს, ამცირებს მოსავლიანობას და იწვევს დიდ ეკონომიკურ ზარალს.

ამინდის არახელსაყრელი პირობებიდან ერთ-ერთი პირველია წაყინვები. განსაკუთრებით მგრძობიარეა ციტრუსები გვიან გაზაფხულზე ან ადრე შემოდგომაზე, თუნდაც ხანმოკლე წაყინვებისადმი. როგორც მიღებულია მეტეოროლოგიაში, წაყინვების ქვეშ იგულისხმება ჰაერის მინიმალური ტემპერატურის ხანმოკლე დროით დაწვეა 0<sup>0</sup>C-ზე ქვევით გაზაფხულსა და შემოდგომაზე დადებითი საშუალო დღე-ღამური ტემპერატურის პირობებში. ჩვენს შემთხვევაში, წაყინვები ფიქსირდებოდა მეტეოროლოგიურ ბუდრუგანაში არსებული მინიმალური თერმომეტრის ჩვენების მიხედვით. თავისი წარმოშობის, ინტენსივობის, ხანგრძლივობის და სხვა თავისებურებების მიხედვით, წაყინვები არათანაბრად არის განაწილებული აფხაზეთში.

ადგილის სიმაღლის მიხედვით, აფხაზეთში უკანასკნელი და პირველი წაყინვები სხვადასხვა სადგურებზე სხვადასხვა დროს ფიქსირდება. დროის ინტერვალი ბოლო და პირველ წაყინვებს შორის, ე.წ. უყინვო პერიოდია (ცხრ. 5.1.1).

უკანასკნელი წაყინვები გაგრის ქედზე შეიძლება ივნისის დასაწყისშიც კი დაფიქსირდეს, თუმცა დაბლობ რაიონში უფრო მარტში და აპრილშია მოსალოდნელი. პირველი წაყინვები მოსალოდნელია სექტემბრის ბოლოს (გაგრის ქედი, ზემო აუარა, ფსხუ), ხოლო დაბალ ზონაში უფრო ოქტომბრის მიწურულში. აქედან გამომდინარე, უყინვო პერიოდი იცვლება დიაპაზონში, მაგალითად, გაგრის ქედზე უმცირესია 115 დღე, ხოლო უდიდესი – 213.

გაგრის ქედზე უყინვო პერიოდის საშუალო ხანგრძლივობა 158 დღეა, ხოლო ლესელიძეში, ბაღნარში და ღურიფში 100 დღით უფრო მეტი.

უყინვო პერიოდის უდიდესი ხანგრძლივობა აფხაზეთში აღინიშნება 315-330 დღე (ლესელიძე, ბაღნარი, ღურიფში). ადგილის სიმაღლის ზრდასთან ერთად, უყინვო პერიოდის უდიდესი ხანგრძლივობა გაგრის ქედზე და ფსხუში არ აღემატება 213-225 დღეს. უყინვო პერიოდის სიდიდის ცოდნა აუცილებელი პირობაა სითბომოყვარული კულტურების გაშენების თუ მეორე მოსავლის მოყვანის დროს.

წაყინვიან დღეთ ვთვლით ყველა შემთხვევას, როცა თუნდაც ერთ ვადაზე, ან მინიმალური თერმომეტრის ჩვენების მიხედვით მეტეოსადგურზე, წაყინვა ფიქსირდებოდა. თვეების და სადგურების მიხედვით ეს მონაცემები მოგვყავს სათანადო ცხრილ 5.1.2-ში.

როგორც ცხრილიდან ჩანს, ყველაზე მეტი წაყინვები მოსალოდნელია მეტეოსადგურზე ლათაში, 7.3 მარტში და 3.7 ნოემბერში. ლესელიძეში ეს ციფრები, სათანადოდ, 4.0 და 0.6-ია. ყველაზე ნაკლები წაყინვების შემთხვევები დაფიქსირებულია გულრიფში, საშუალოდ 1 შემთხვევა წელიწადში. ასევე, მცირეა წაყინვების ალბათობა სოხუში და გუდაუთაში, არა უმეტეს 2 შემთხვევისა წელიწადში. წაყინვების საშუალო რაოდენობა აფხაზეთში გაზაფხულზე უფრო მეტია, ვიდრე შემოდგომაზე. გაზაფხულზე ყველაზე ხშირია მარტში და ა.შ.

სინოპტიკური პროცესების მრავალფეროვნება, მათი ხანგრძლივობა და ინტენსივობა, იწვევს წაყინვების საშუალო რიცხვის ცვლილებას წლების მიხედვით.

მეტეოსადგურებში გაგრა (აგრო) და ბაბუშერა 20 წელიწადში ერთხელ მოსალოდნელია წაყინვის 12 შემთხვევა, 10 წელიწადში ერთხელ – 10 შემთხვევა და ა.შ. 2 წელიწადში ერთხელ წაყინვის 2 შემთხვევას შეიძლება ჰქონდეს ადგილი მეტეოსადგურებზე გაგრა, გუდაუთა და სოხუში. ბაბუშერაში და გალში ყველაზე მეტია ალბათობა წელიწადში თუნდაც 1 წაყინვიანი დღისა.

თავისი გამომწვევი მიზეზების მიხედვით, წაყინვები შეიძლება დაიყოს ადვექციურ, რადიაციულ და შერეულ, ანუ ადვექციურ-რადიაციულ ტიპებათ.

როგორც საქართველოს უმეტეს ნაწილში, აფხაზეთშიც უფრო ხშირად გვხვდება ადვექციური ტიპის წაყინვები. ასეთი ტიპის წაყინვებისათვის დამახასიათებელია მოღრუბლულობა (3-5 ბალი და მეტი), ქარი (3-5 მ/წმ და მეტი) და ტემპერატურის შედარებით მცირე ამპლიტუდა (დღე და ღამე). წაყინვების ინტენსივობა და ხანგრძლივობა გვეხმარებოდა ასეთი ტიპის წაყინვების გამოყოფაში.

ცხრილი 5.1.1. წაყინვების დადგომის თარიღი და უყინვო პერიოდის ხანგრძლივობა (დღე)

მეტეო სადგური	სიმაღლე ზღვის დონიდან (მ)	უკანასკნელი			პირველი			საშ.	შმც.	შდ.
		საშ.	ყველაზე ადრე	ყველაზე გვიან	საშ.	ყველაზე ადრე	ყველაზე გვიან			
1. ბაღნარი	220	24/III	25/II	20/IV	19/XI	24/X	3/II	269	186	328
2. ფსხუ გმს)	685	19/III	19/III	26/V	I	26/IX	16/XI	178	152	225
3. ლესელიძე	6	14/II	14/II	20/IV	18/X	16/X	26/I	270	224	317
4. გაგრის ქელი	1644	7/IV	7/IV	3/VI	17/XI	18/IX	19/XI	158	115	213
5. დურიფში	250	9/II	9/II	20/IV	I	24/X	3/II	263	186	315
6. ზემო ჟარა	952	14/III	14/III	12/V	15/X	30/IX	8/XII	203	162	235
7. ლათა	299	2/III	2/III	24/IV	11/XII	19/X	19/XII	229	183	275
					4/XI					
					15/XI					

ცხრილი 5.1.2. წაყინვების საშუალო რაოდენობა

№	მეტეოსადგური	თ ვ ე				
		III	IV	...	X	XI
1	ლესელიძე	4.0	0.3		0.04	0.6
2	გაგრა (აგრო)	2.4	0.2		0.03	0.8
3	გუდაუთა	1.8	0.2		0.03	0.5
4	სოხუმი (აგრო)	1.7	0.2		-	0.2
5	ბაბუშერა	3.1	0.4		-	1.2
6	ლათა	7.3	0.7		0.4	3.7
7	გულრიფში	1.1	0.2		-	0.06

*ცხრილი 5.1.3. წაყინვიან დღეთა რიცხვი სხვადასხვა უზრუნველყოფით*

№	მეტეოსადგური	უზრუნველყოფა %.					
		5	10	25	50	75	90
1	გაგრა	12	10	5	2	-	
2	გუდაუთა	8	7	4	2	-	
3	სოხუმი, აგრო	8	5	3	2	-	
4	ბაბუშერა	12	10	7	4	1	1
5	გალი	5	13	8	6	1	-

რადიაციული ტიპის წაყინვები უფრო ხშირია უქპარო, უღრუბლო ამინდების დროს. მათი წარმოშობა დაკავშირებულია ნიადაგის ზედაპირის გადაციებასთან ინტენსიური გამოსხივების დროს. მათი ინტენსივობა დიდი არ არის და მზის ამოსვლის შემდეგ ასეთი ტიპის წაყინვები აღარ დაიძირება. რადიაციული ტიპის წაყინვები უფრო ხანმოკლეა და ლოკალური. ამ დროს ადგილი აქვს ტემპერატურის საგრძნობ ამპლიტუდას, უფრო იგრძნობა რელიეფის გავლენა და ა.შ.

*ცხრილი 5.1.4. სხვადასხვა ტიპის წაყინვების ალბათობა აფხაზეთში (%)*

№	მეტეოსადგური	წაყინვის ტიპი		
		ადვექციური	რადიაციული	შერეული
1	ღესელიძე	44	23	33
2	გაგრა, აგრო	44	35	21
3	გუდაუთა	62	11	27
4	სოხუმი, აგრო	56	8	36
5	ბაბუშერა	43	38	19
6	ლათა	35	45	20
7	გულრიფში	82	9	9

აფხაზეთის მთელ ტერიტორიაზე შეიმჩნევა ადვექციური ტიპის წაყინვების რაოდენობის ზრდა სხვა ტიპის წაყინვებთან შედარებით. ეს განსაკუთრებით თვალსაჩინოა გულრიფში (82%) და გუდაუთაში (62%). რადიაციული ტიპის წაყინვები უფრო ხშირია ლათაში (45%), ბაბუშერაში (38%) და გაგრაში (35%). რადიაციული ტიპის წაყინვები 10%-ის ფარგლებშია გუდაუთაში, სოხუმში და გულრიფში. შერეული ტიპის წაყინვების ალბათობა ყველაზე მეტია სოხუმში (36%) და ღესელიძეში (33%), ყველაზე ნაკლებია გულრიფში (9%).

წაყინვების დიდი უმეტესობა ხანმოკლეა. ერთდღიანი, ანუ ეპიზოდური წაყინვა ყველა მეტეოსადგურზე გვხვდება 50-60% ალბათობით. წაყინვების 90%-ის ხანგრძლივობა არ აღემატება ზედიზედ 3 დღეს. მხოლოდ სადგურ ლათაზე აღნიშნულია ერთეული შემთხვევები წაყინვებით 6-7 დღე. ეპიზოდური, ერთდღიანი წაყინვების უმეტესობის დაფიქსირება ხდება ბუდრუგანაში

მინიმალური თერმომეტრის ჩვენების მიხედვით. ადგილობრივი და რადიაციული ტიპის წაყინვები აფხაზეთში გამოირჩევა თავისი ხანგრძლივობით. რადიაციული ტიპის წაყინვები უფრო ხანმოკლეა და მოიცავს ლოკალურ ტერიტორიას. დღე-ღამის განმავლობაში წაყინვების ხანგრძლივობის შესახებ შეიძლება ვიმსჯელოთ მათი განმეორადობით დაკვირვების ვადების მიხედვით.

*ცხრილი 5.1.5. უარყოფითი ტემპერატურების ალბათობა დაკვირვების ვადების მიხედვით წაყინვების დროს (%)*

№	მეტეოსადგური	დაკვირვების ვადა, სთ			
		0	1	2	3
1	ღესეღიძე	59	24	15	2
2	გაგრა, აგრო	69	20	11	-
3	გუდაუთა	46	28	25	1
4	სოსუმბი, აგრო	42	27	30	1
5	ბაბუშერა	53	30	17	1
6	ლათა	33	41	25	1
7	გუდრიფში	30	22	44	4

აფხაზეთში წაყინვების დახასიათება არ იქნება სრული, თუ არ განვიხილეთ კიდევ ერთი მახვენებელი – უარყოფითი ტემპერატურის უკიდურესი მნიშვნელობები წაყინვების დროს. შავი ზღვის სიახლოვე იწვევს აფხაზეთში წაყინვების რაოდენობისა და მათი ინტენსივობის შემცირებას, განსაკუთრებით დაბლობ ზონაში. ამის მიზეზია ზამთარსა და გაზაფხულზე დადებითი საშუალო თვიური ტემპერატურები (3-7°C) აფხაზეთის შავი ზღვის მთელ აკვატორიაზე. აქვე შეიძლება აღინიშნოს გაზაფხულზე წაყინვების რაოდენობის და ინტენსივობის ერთგვარი მატება შემოდგომასთან შედარებით (ცხრილი 5.1.6.).

როგორც ამ ცხრილიდან ჩანს, წაყინვების დიდი უმეტესობა არ არის ინტენსიური, ტემპერატურა ეცემა -1.0°C-მდე 75-80% შემთხვევაში. გაგრაში წაყინვების მთელი რაოდენობის 70% მარტის თვეშია, 25% – ნოემბერში. ოქტომბერში მხოლოდ ერთი შემთხვევაა ფიქსირებული, -5.0°C-მდე დაეცა ჰაერის მინიმალური ტემპერატურა მხოლოდ თითოჯერ მარტში და ა.შ.

გუდაუთაში წაყინვიან დღეთა შემთხვევათა რიცხვი არ აღემატებოდა 90-ს. აქაც შემთხვევათა 70% აღინიშნა მარტში, მხოლოდ ერთი შემთხვევა ოქტომბერში, 50% წაყინვებისა არაინტენსიური იყო, ტემპერატურა დაეცა -1.0°C-მდე, -5.0°C-მდე დაეცა ტემპერატურა მხოლოდ ერთხელ და ა.შ.



ცხრილი 5.1.6. წაყინვების ინტენსივობა (°C)

ტემპერატურის გრადუსია		თ ვ ე				თ ვ ე			
		III	IV	X	XI	III	IV	X	XI
დან	მდე	გ ა გ რ ა				გ უ ლ ა უ თ ა			
0.0	-0.9	56	2	1	18	33	3	1	11
-1.0	-1.9	17	3	-	6	19	3	-	2
-2.0	-2.9	6	1	-	2	8	-	-	4
-3.0	-3.9	4	-	-	1	3	-	-	1
-4.0	-4.9	1	-	-	1	1	-	-	-
ჯამი		84	6	1	28	64	6	1	18
		ლ ა თ ა				გ ა ლ ი			
დან	მდე	III	IV	X	XI	III	IV	X	XI
0.0	-0.9	114	16	9	57	56	7	1	28
-1.0	-1.9	80	3	5	41	39	3	-	11
-2.0	-2.9	42	5	1	15	18	1	-	10
-3.0	-3.9	12	1	-	11	7	-	-	5
-4.0	-4.9	5	-	-	5	1	-	-	3
-5.0	-10.0	2	-	-	-	1	-	-	-

ვევლაზე მეტი წაყინვა დაფიქსირდა მეტეოსადგურზე ლათა, 424 შემთხვევა. ზოგადი სურათი ისეთივეა, შემთხვევათა თითქმის ნახევარი მოდის არაინტენსიურ წაყინვებზე, 57% წაყინვების მარტშია, მხოლოდ 2 შემთხვევაში ტემპერატურა დაეცა -5.0°C-ზე უფრო დაბლა და ა.შ.

## 5.2. ნისლი

ნისლი წარმოადგენს ჰაერში შერეული წყლის წვეთისა და ყინულის კრისტალების ერთობლიობას, რომელიც აუარესებს მხედველობის სიშორეს 1 კმ-ზე ნაკლებ მნიშვნელობამდე.

ნისლი ამინდის საშიში მოვლენაა, ის აუარესებს ხილვადობას და ამით აფერხებს ტრანსპორტის მოძრაობას, ქმნის ავარიულ სიტუაციებს, რასაც ხშირად ადამიანთა მსხვერპლი მოსდევს. ნისლი უარყოფითად მოქმედებს ადამიანის ორგანიზმზე, ართმევს მას სითბოს გარკვეულ რაოდენობას, იწვევს ადამიანის სხეულის თერმორეგულაციის რღვევას და რიგი დაავადებების, მათ შორის ჰიპოთერმიის, წარმოქმნას.

წარმოშობის მიხედვით განასხვავებენ ნისლის 3 სახეობას: რადიაციულს, ადვექციურს და შერეულს. რადიაციული ნისლი წარმოიქმნება ღამის საათებში ჰაერის გადაცივების შედეგად. ადვექციური ნისლი გარკვეული თვისებების ჰაერის მასის ადვექციის

შედგება. ნისლის სხვა სახეობანი, არსებითად, მათი ძირითადი სახეობების კერძო შემთხვევებს წარმოადგენენ.

ნისლის განაწილება მნიშვნელოვნად არის დამოკიდებული რელიეფზე. ადგილის სიმაღლის ზრდასთან ერთად ნისლიან დღეთა რიცხვიც იზრდება. დასავლეთ კავკასიონზე 500-1000 მ სიმაღლეზე ნისლიან დღეთა რიცხვი, საშუალოდ, შეადგენს 12-58-ს, 1000-1500 მ ზონაში – 58-102 დღეს, 1500-2000 მ ზონაში – 102-155 დღეს, ხოლო 2000 მ სიმაღლეზე და უფრო მაღლა – 155- 275 დღეს.

ეს ზოგადი კანონზომიერება ირღვევა აფხაზეთისათვის დამახასიათებელი ოროგრაფიული, რადიაციული და ადგილობრივი ცირკულაციური ფაქტორების გავლენით. აფხაზეთის ტერიტორიაზე ნისლიან დღეთა რიცხვი წლის განმავლობაში იცვლება 6-დან 190-მდე ინტერვალში. ნისლი იშვიათია შავი ზღვის სანაპიროზე, სადაც წლის განმავლობაში არ აღემატება 10-ს. ზემო აჟარაში ნისლიან დღეთა რიცხვი წელიწადში 50-მდე, ფსხუში – 70-მდე, ხოლო გაგრის ქედზე – 170-მდე აღწევს. ზღვის სანაპიროზე ნისლი უფრო ხშირია წლის თბილი პერიოდის განმავლობაში, ხოლო მთებში ასვლასთან ერთად ნისლიან დღეთა რიცხვი წლის ცივ და თბილ პერიოდებში თანდათან თანაბრდება და შემდეგ მაქსიმუმი გადადის ცივ პერიოდზე.

აქ განხილულ საშუალო მნიშვნელობებიდან განსხვავდება ნისლიან დღეთა უდიდესი რიცხვი. ეს მაჩვენებელი შავი ზღვის სანაპირო ზონაში არ აღემატება 30-ს, ხოლო სიმაღლის ზრდით სწრაფად იზრდება. კერძოდ, ნისლიან დღეთა უდიდესი რიცხვი ფსხუში შეადგენს 91-ს, ხოლო გაგრის ქედზე – 237-ს.

აგრეთვე, უმცირესია ნისლის ხანგრძლივობა შავი ზღვის სანაპირო ზონაში. წლის განმავლობაში ნისლის ხანგრძლივობა არ აღემატება 45-50 საათს, გაგრის ქედზე კი ეს მაჩვენებელი 1870 საათს აღემატება. ნისლის საშუალო ხანგრძლივობა, ერთი დღის განმავლობაში შავი ზღვის სანაპიროზე, არ აღემატება 5 სთ-ს, ხოლო მთებში 10სთ-ს აღწევს. დასასრულ, ცხრილში 5.2.1 მოგვეყვას ნისლის კლიმატოლოგიური მახასიათებლების მნიშვნელობები აფხაზეთის ზოგიერთი გეოგრაფიული პუნქტისათვის.

ცხრილი 5.2.1. ნისლის კლიმატოლოგიური მახასიათებლები

პუნქტი	ნისლიან დღეთა საშუალო რიცხვი			ნისლიან დღეთა უდიდესი რიცხვი, წელი	ნისლის წლიური ხანგრძლივობა, სთ	ნისლის ხანგრძლივობა, სთ
	წელი	ცივი პერ.	თბილ ი პერ.			
ღესელები	6	2	4	15	-	-
გაგრა	6	1	5	16	-	-
ბიჭვინთა	8	1	7	17	29	3.6
გუდაუთა	8	2	6	23	-	-
სოხუმი	8	3	5	16	43	4.8
გალი	7	2	5	18	35	4.9
ონამჩირე	11	3	8	24	46	4.2
ზემო აჟარა	43	17	26	60	-	-
ფსხუ	69	51	18	91	-	-
გაგრის ქედი	189	95	96	237	1871	9.9

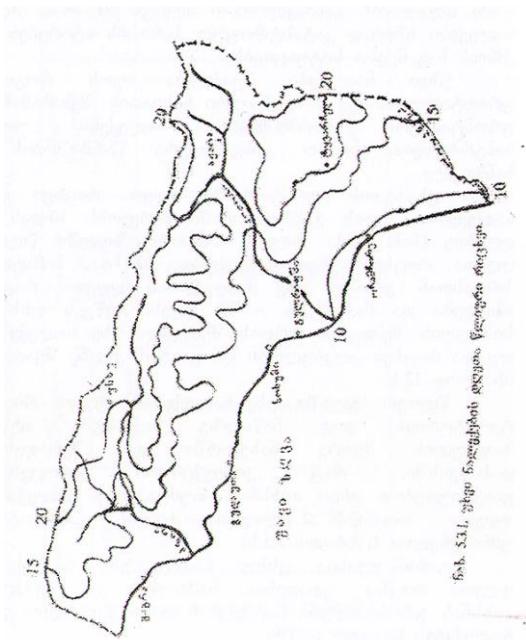
**5.3. უხვი ატმოსფერული ნალექები**

უხვი ეწოდება ატმოსფერულ ნალექებს, რომელთა წიში დღე-ღამის განმავლობაში აღწევს 30 მმ-ს. ასეთი ნალექები ხშირად კატასტროფულ ხასიათს ატარებენ და ქმნიან საგანგებო სიტუაციებს.

უხვი ნალექები შეიძლება იყოს როგორც ფრონტალური, ისე კონვექციური ხასიათის. შესაბამისად, ფრონტალური წარმოშობის ნალექები უფრო ხანგრძლივია, ხოლო კონვექციური წარმოშობის – ხანმოკლე.

აფხაზეთის ტერიტორიაზე დღეთა რიცხვი უხვი ნალექებით წლის განმავლობაში მერყეობს 10-დან 22 დღემდე (ნახ. 5.3.1). ზღვის სანაპირო ზოლში წლიურ დღეთა რიცხვი უხვი ნალექებით 10-11-ია. სიმაღლის ზრდასთან ერთად უხვი ნალექებიან დღეთა რიცხვი იზრდება და მაქსიმუმს – 22 დღეს, აღწევს ფსხუში. სიმაღლის შემდგომი ზრდის შედეგად, უხვი ნალექებიან დღეთა რიცხვი კლებულობს და გაგრის ქედზე შეადგენს მხოლოდ 12-ს.

წლიურ სკლაში, უხვი ნალექებიან დღეთა რიცხვი ტერიტორიის დიდ ნაწილზე მაქსიმუმს აღწევს ზაფხულის მეორე ნახევარში და შემოდგომის დასაწყისში, რაც კონვექციური პროცესების გააქტიურებით უნდა აიხსნას, თუმცა, უხვი ნალექებიან დღეთა რიცხვის წლიური სვლის ამპლიტუდა უმნიშვნელოა (ცხრილი 5.3.1).



ცხრილი 5.3.1. დღეთა რიცხვი უბნი ნალექებით

სიმაღლე, მ	თ ვ მ											
	I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
გაგრა												
7	1	0.7	0.9	0.9	0.8	0.6	1	1.4	1	0.9	1	0.9
სოხუმი, ბ. ბ.												
26	0.8	0.6	0.8	0.7	0.9	0.9	1	1	1.4	1	0.8	1
თნამხირე												
5	0.6	0.5	0.5	0.4	0.7	1.2	1.2	1.2	1.1	1.3	0.7	0.5
ფსხუ												
685	2.3	2.6	1.5	1.5	1.3	0.9	1.1	1.4	1.6	1.8	2.8	2.9
გაგრის ქედი												
1644	1	1	0.6	0.6	1	1.2	1.3	1.4	1.7	1.6	1.5	1.4

გამონაკლისია ფსხუ, სადაც უხვ ნალექებიან დღეთა რიცხვი უდიდესია ზამთარში. ეს შეიძლება აიხსნას ფრონტალური ნალექების დიდი წვლილით უხვი ნალექების საერთო ჯამში.

ნალექების დღე-ღამურმა ჯამმა მნიშვნელოვნად შეიძლება გადააჭარბოს 30 მმ-ს. ასე მაგალითად, არსებული დაკვირვებების თანახმად, ნალექების დღე-ღამური ჯამის უდიდესი მაქსიმუმი შეადგენს ზღვისპირა ზოლში 250 მმ-ს, ხოლო გაგრის ქედზე აღემატება 260 მმ-ს. 100 წელიწადში ერთხელ მათ მნიშვნელობამ შესაძლოა მიაღწიოს 300 მმ-ს.

ჟ. ალიბეგოვას და ე. ელიზბარაშვილის (1980) გამოკვლევების თანახმად, რაც უფრო ხანმოკლეა წვიმა, მით მეტია მისი ინტენსივობა. კერძოდ, დასავლეთ საქართველოში იმ წვიმებისათვის, რომელთა ხანგრძლივობაც 1 სთ-ზე ნაკლებია, ინტენსივობა 0.81 მმ/წთ-ია, წვიმებისათვის, რომელთა ხანგრძლივობაც 1-3 საათს შეადგენს, ინტენსივობა 0.35 მმ/წთ-ია, ხოლო წვიმებისათვის, რომელთა ხანგრძლივობაც აღემატება 3 სთ-ს, ინტენსივობა მხოლოდ 0.2 მმ/წთ-ია.

დეტალური მახასიათებლები, თბილი პერიოდის (აპრილი-ოქტომბერი) წვიმების შესახებ, აფხაზეთის ზოგიერთი სადგურისათვის, წარმოდგენილია ცხრილში 5.3.2.

*ცხრილი 5.3.2. თბილი პერიოდის (აპრილი-ოქტომბერი) ნალექების მახასიათებლები (Ж.Д. Алибегова, Э.Ш. Элизбарашвили, 1980)*

სადგური	სიმაღლე, მ	ნალექების ჯამი, მმ	საშუალო ინტენსივობა, მმ/წთ	დღეთა რიცხვი ნალექებით	ნალექების რაოდენობა ნალექებიდან დღეს
გაგრა	7	685	0.022	68	10.0
სოხუმი	26	824	0.026	82	10.0
გალი	68	942	0.023	94	10.0
ფსხუ	685	1019	0.021	99	10.3
გაგრის ქედი	1644	1012	0.037	84	12.1

როგორც ცხრილიდან ჩანს, დაბლობ და მთისწინა რაიონებში ნალექების ინტენსივობა უმნიშვნელოდ იცვლება, გაგრის ქედზე კი სწრაფად იზრდება.

#### 5.4. თოვლის ზგავები

მთიანი რეგიონების ზგავსაშიშროება დამოკიდებულია ბუნებრივი კომპონენტების, ძირითადად, რელიეფის, კლიმატისა და მცენარეული საფარის თავისებურებებზე.

აფხაზეთის ტერიტორიის რელიეფი საკმაოდ რთულია და დიდი ჰორიზონტალური და ვერტიკალური დანაწევრებით გამოირჩევა. დანაწევრების სიღრმე საშუალომთიან ზონაში აღწევს 400-800 მ-ს, ხოლო მაღალმთიან ზონაში – 100-1500 მ-ს; განსაკუთრებით დიდი დანაწევრება მდ. ბზიფის და მდ. კოდორის აუზებისათვისაა დამახასიათებელი. დაბალმთიან ზონას მდ. ბზიფის აუზში უჭირავს მთლიანი ფართობის 36%, საშუალომთიან ზონას – 37%, მაღალმთიან ზონას – 27%; მდ. კოდორის აუზში კი ამ ზონებს, შესაბამისად, 34%, 37% და 29% უკავია. საერთოდ, აფხაზეთის ტერიტორიის 51% მდებარეობს დაბალმთიან ზონაში, 33% – საშუალომთიან ზონაში და 16% – მაღალმთიან ზონაში. საკვლევი რეგიონის მთიანი ფართობის 70%-ზე ზედაპირის დახრილობა მეტია 15<sup>0</sup>-ზე, ხოლო კავკასიონის ძირითადი განშტოებების ცალკეული ფერდობების დახრილობა 35-40<sup>0</sup>-ია. აფხაზეთის ტერიტორიის ნახევარზე მეტი დაფარულია ტყის საფარით. საშუალომთიან ზონაში კი ტყე ხარობს მთლიანი ფართობის 60-70%-ზე.

საქართველოს ტერიტორიაზე თოვლიანობის მიხედვით გამოიყოფა განსაკუთრებით უხვთოვლიანი, უხვთოვლიანი, საშუალოთოვლიანი და მცირეთოვლიანი რაიონები (ლ. ქალდანი, მ. სალუქვაძე, 2001). აფხაზეთი, აჭარის ტერიტორიის დასავლეთ ნაწილთან ერთად, განსაკუთრებით უხვთოვლიან რაიონს მიეკუთვნება, სადაც მყარი ნალექების საშუალო რაოდენობისა და თოვლის საფარის საშუალო სიმაღლის ადგილის აბსოლუტურ სიმაღლესთან დამოკიდებულება გამოისახება შემდეგი განტოლებებით:

$$X = 0.68 + 8, \quad 5.4.1.$$

$$h = 2.359H - 0.005H^2 - 0.092, \quad 5.4.2.$$

სადაც X არის მყარი ნალექების წლიური რაოდენობა მმ-ში, H – ადგილის აბსოლუტური სიმაღლე მ-ში (მყარი ნალექების გამოთვლის დროს) და კმ-ში (თოვლის სიმაღლის გამოთვლის დროს), h – თოვლის საფარის სიმაღლე მ-ში. განტოლებათა კორელაციის კოეფიციენტი მეტია 0.85-ზე, ხოლო ცდომილება არ აღემატება 10-ს, განტოლებები შედგენილია ზღვის დონიდან 1900 მ-მდე მდებარე მეტეოსადგურების მონაცემებით.

საკვლევ ტერიტორიაზე მყარი ნალექების მაქსიმალური წლიური რაოდენობა იზრდება 350-400 მმ-დან (ზღვის დონიდან 5-50 მ) 1900-

2000 მმ-მდე (1800-1900 მ), საშუალო რაოდენობა – 10-60 მმ-დან 1250-1300 მმ-მდე (ვერტიკალური გრადიენტი 65-70 მმ/100 მ), მინიმალური რაოდენობა – 0-10 მმ-დან 600-650 მმ-მდე; თოვლის საფარის მაქსიმალური სიმაღლე იცვლება 100-120 სმ-დან 700-750 სმ-მდე, საშუალო სიმაღლე 30-36 სმ-დან 450-500 სმ-მდე (გრადიენტი ტოლია 20-25 სმ/100 მ), მინიმალური სიმაღლე 0-5 სმ-დან 200-250 სმ-მდე.

აფხაზეთის ტერიტორიაზე დიდია თოვლის საფარის სიმაღლის ნამატი, როგორც ერთი თოვის დროს, ისე დღე-ღამეში. ერთი თოვის დროს მოსული თოვლის საფარის სიმაღლის ნამატმა ლათაში შეადგინა 96 სმ (5 – 13.02.1975 წ.), ფსხუში 164 სმ (12 – 19.01.1976 წ.), რიწაში – 155 სმ (4 – 7.01.1976 წ.), ავადხარაში 212 სმ (19 – 31.01.1953 წ.), გაგრის ქედზე – 174 სმ (26.12.1986 წ. – 9.01.1987 წ.). თოვლის საფარის სიმაღლის მაქსიმალური დღე-ღამური ნამატი ლათაში იყო 55 სმ (22 – 23.02.1956 წ.), ფსხუში – 96 სმ (3 – 4.03.1943 წ.), გაგრის ქედზე 76 სმ (12 – 13.01. 1976 წ.).

ამრიგად, აფხაზეთის ტერიტორიაზე ზვაგწარმოქმნილი ფაქტორების თავისებურება (კერძოდ ის, რომ: რელიეფისათვის დამახასიათებელია დიდი ჰორიზონტალური და ვერტიკალური დანაწევრება, ფართობის 70%-ზე, ფერდობების დახრილობა მეტია 15<sup>0</sup>-ზე, ტერიტორიის 49% საშუალო და მაღალმთიან ზონებში მდებარეობს, თოვლის საფარის მაქსიმალური სიმაღლე აღწევს 650-750 სმ-ს, თოვლის საფარის სიმაღლის ნამატი ერთი თოვისას 96-212 სმ-ს, ხოლო მაქსიმალური დღე-ღამური ნამატი – 55-113 სმ-ს) ზვაგების წარმოქმნისა და ფართო გავრცელების ხელშემწყობ ფაქტორად გვევლინება.

მთიანი რეგიონების ზვავსაშიშროებას განსაზღვრავს გეოგრაფიული პირობების თავისებურებით განპირობებული ზვავსაშიშროების ძირითადი რაოდენობრივი მახასიათებლები (ლ. ქაღლანი, 2000) (ტერიტორიის ზვავაქტიურობა, ზვავაქტიური ფერდობების წილი საერთო ფართობში), ზვავშემკრებების გავრცელების სიხშირე (მათი რაოდენობა ფართობის ერთეულზე), ზვავების ჩამოსვლის სიხშირე (ზვავშემკრებიდან ზვავების ჩამოსვლის რაოდენობა ერთ ზამთარში) და ზვავსაშიში პერიოდის ხანგრძლივობა (ზვავსაშიშ დღეთა რაოდენობა ერთ ზამთარში) და ზვავსაშიში პერიოდის ხანგრძლივობა (ზვავსაშიშ დღეთა რაოდენობა ერთ ზამთარში).

აფხაზეთში ტერიტორიის ზვავაქტიურობა დიდ ფარგლებში იცვლება. რაიონს, სადაც ტერიტორიულ ზვავაქტიურობა ნულის ტოლია აფხაზეთის მთლიანი ფართობის 28%-ს უჭირავს და, ძირითადად, კოლხეთის დაბლობს, აგრეთვე ზღვისპირა და მთისპირა დაბალმთიან ზონას მოიცავს.

რაიონს, სადაც ტერიტორიის ზევაქტიურობა 20%-ზე ნაკლებია (ზევაქტიურია ფართა 20%-ზე ნაკლები) უკავია აფხაზეთის მთლიანი ფართობის 32%; ის განსაკუთრებით ფართო გავრცელებით ხასიათდება დაბალმთიან და საშუალომთიან ზონებში, რაც განპირობებულია ამ ზონებში შერეული და წიწვოვანი ტყეების ფართო გავრცელებით. საკვლევი ტერიტორიის 15% მოდის რაიონზე, სადაც ტერიტორიის ზევაქტიურობა არის 20-49%, ის ძირითადად მოიცავს ფოთლოვანი ტყით დაფარულ საშუალომთიან ზონას. უბალპურ ზონაში ტერიტორიის ზევაქტიურობაა 40-60%, ხოლო ალპური ზონის ციცაბო ფერდობებზე ტერიტორიის ზევაქტიურობა აღწევს 60-80%-ს; აღნიშნულ რაიონებს შესაბამისად 12 და 13% უკავიათ.

დაბალმთიანი ზონის უმეტეს ნაწილზე (აფხაზეთის ფართობის 17%) ზევაქტიურობების გავრცელების სიხშირე 1კმ<sup>2</sup>-ზე 5-ზე ნაკლებია; გაგრის, ბზიფის, აფხაზეთისა და კოდირების ქედების საშუალომთიან ზონაში მდებარე ფერდობებზე ზევაქტიურობების სიხშირეა 5-10 (31%), ხოლო ამავე ქედების მაღალმთიან ზონაში- 10-15 (17%). კავკაიონის ქედის მიმდებარე, ალპური ზონის ზღვიერ დანაწევრებულ ციცაბო ფერდობებზე ზევაქტიურობების რაოდენობა 1კმ<sup>2</sup>-ზე აღწევს 15-20-ს (7%).

ზევაქტიურობის ძირითადი მახასიათებლები ზევაქტიურობის ჩამოსვლის სიხშირე და ზევაქტიურობაში პერიოდის ხანგრძლივობა აფხაზეთის ტერიტორიაზე დიდ ფარგლებში იცვლება როგორც სივრცეში, ისე დროში (ცხრ. 5.4.1. და 5.4.2).

*ცხრილი 5.4.1. ზევაქტიურობის ჩამოსვლის სიხშირე აფხაზეთის ტერიტორიაზე*

ზევაქტიურობის ჩამოსვლის რაოდენობა	ზევაქტიურობის ჩამოსვლის სხვადასხვა სიხშირის რაიონები (% მთლიანი ფართობიდან)		
	მაქსიმალური	საშუალო	მინიმალური
0	28	28	59
≤5	12	25	24
6-10	13	25	17
11-15	14	22	
>15	33		

უხვოვლიან ზამთარში, საკვლევი ტერიტორიის მაღალმთიან ციცაბო ფერდობებზე, ზევაქტიურობის ჩამოსვლის მაქსიმალური სიხშირე აღემატება 15 შემთხვევას და ზევაქტიურობაში პერიოდის მაქსიმალური ხანგრძლივობა – 150 დღეს. მცირეთოვლიან ზამთარში კი მათი მნიშვნელობები ნაკლებია 9-10 შემთხვევაზე და 10-100 დღეზე. უხვოვლიან ზამთარში ზევაქტიურობაშია აფხაზეთის მთლიანი ფართობის 28%, ხოლო მცირეთოვლიან ზამთარში – 59%.

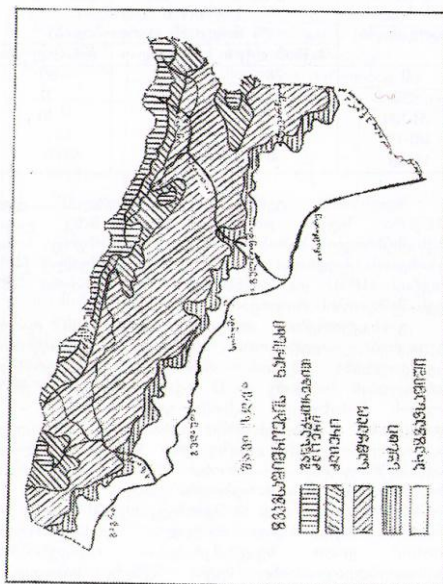


ცხრილი 5.4.2. ზვავსაშიში პერიოდის ხანგრძლივობა აფხაზეთის ტერიტორიაზე

ზვავების ჩამოსვლის რაოდენობა	ზვავების ჩამოსვლის სხვადასხვა სიხშირის რაიონები (% მთლიანი ფართობიდან)		
	მაქსიმალური	საშუალო	მინიმალური
0	28	28	59
≤50	9	37	31
51-100	13	22	10
101-150	20	13	
>150	30		

აფხაზეთის ტერიტორიის დარაიონებას ზვავსაშიშროების მიხედვით საფუძვლად დაედო 4 ძირითადი რაოდენობრივი მახასიათებელი: ტერიტორიის ზვავაქტიურობა, ზვავშემკრებების გავრცელების სიხშირე, აგრეთვე, ზვავების ჩამოსვლის მაქსიმალური სიხშირე და ზვავსაშიში პერიოდის მაქსიმალური ხანგრძლივობა ერთ ზამთარში.

არაზვავსაშიშია აფხაზეთის მთლიანი ფართობის 28%, ძირითადად, კოლხეთის დაბლობი და 15<sup>0</sup>-ზე ნაკლები დახრილობის მქონე შავი ზღვისა და კოლხეთის დაბლობის მიმდებარე ტერიტორია (ნახ. 5.4.1.).



ნახ. 5.4.1. ზვავსაშიში რაიონები.

ზვავსაშიშ ტერიტორიაზე, რომლის ქვედა საზღვარი ზღვის დონიდან 50-410 მ-ზე გადის, ზვავსაშიშროების ხარისხის მიხედვით გამოიყოფა სუსტი (აფხაზეთის მთლიანი ფართობის 9%), საშუალო (44%), ძლიერი (11%) და განსაკუთრებით ძლიერი (8%) ზვავსაშიშროების რაიონები.

განსაკუთრებით ძლიერი საშიშროების რაიონს მიეკუთვნება ტერიტორია, სადაც ტერიტორიის ზვავაქტიურობა მეტია 60%-ზე, ზვავშემკრებების გავრცელების სიხშირე – 15 ზვავშემკრებზე 1 კმ<sup>2</sup>-ზე, ზვავების ჩამოსვლის მაქსიმალური სიხშირე – 15 შემთხვევაზე და ზვავსაშიში პერიოდის მაქსიმალური ხანგრძლივობა – 150 დღეზე ერთ ზამთარში; ძლიერი ზვავსაშიშროების რაიონი: ზვავსაშიშროების რაოდენობრივი მახასიათებლები მეტია 40%-ზე, 10 ზვავშემკრებზე 1 კმ<sup>2</sup>-ზე, 10 შემთხვევაზე 100 დღეზე ერთ ზამთარში, შესაბამისად. საშუალო ზვავსაშიშროების რაიონში ერთი ზვავშემკრებების რაოდენობრივი მახასიათებლები მაინც მეტია შემდეგ სიდიდეებზე: ტერიტორიის ზვავაქტიურობა 2%-ზე, ზვავშემკრებების გავრცელების სიხშირე – 5 ზვავშემკრებზე 1 კმ<sup>2</sup>-ზე, ზვავების ჩამოსვლის მაქსიმალური სიხშირე – 5 შემთხვევაზე და ზვავსაშიში პერიოდის მაქსიმალური ხანგრძლივობა – 50 დღეზე ერთ ზამთარში; სუსტი ზვავსაშიშროების რაიონში ზვავსაშიშროების ყველა მახასიათებელი ნაკლებია ზემოთ მოყვანილ სიდიდეებზე.

განსაკუთრებით ძლიერ ზვავსაშიშროების რაიონს, ძირითადად, უკავია მაღალმთიანი უტყეო ფერდობები, ძლიერი ზვავსაშიშროების რაიონს – სუბალპური ზონა, საშუალო ზვავსაშიშროების რაიონს – ტყით დაფარული საშუალომთიანი და დაბალმთიანი ფერდობები, სუსტი ზვავსაშიშროების რაიონს – არაზვავსაშიში რაიონის მიმდებარე შედარებით დამრეცი მთიანი ფერდობები.

აფხაზეთში ზვავსაშიშია ცალკეული დასახლებული პუნქტები, საავტომობილო გზები, მთიან რეგიონებში მდებარე სამეურნეო, რეკრეაციული და სხვა დანიშნულების ობიექტები (ლ. ქაღდანი, 2002). ჩვენს მიერ გამოვლენილია მოსახლეობის, სამეურნეო და სხვა დანიშნულების ობიექტებისათვის საშიში 525 ზვავშემკრები. დადგენილია ამ ზვავშემკრებების მორფომეტრიული და მათში წარმოქმნილი ზვავების დინამიკური მახასიათებლები.

ზვავშემკრებების დასაწყისის აბსოლუტური სიმაღლე იცვლება 670 მ-დან (მდ. კოდორის ხეობა) 3985 მ-მდე (მდ. საკენის სათავე), დასასრულის სიმაღლე – 365 მ-დან (მდ. კოდორის ხეობა) 2820 მ-მდე (მდ. საკენის ხეობა), უმოკლესია (350 მ) იუფშარას ხეობაში მდებარე ზვავშემკრები, ხოლო უგრძესი (7600 მ) – მდ. კოდორის ხეობაში მდებარე ზვავშემკრები (ცხრ. 5.4.3.).

*ცხრილი 5.4.3. ზეაეშემკრებების განაწილება დასაწყისისა და დასასრულის აბსოლუტური სიმაღლის და სიგრძის მიხედვით*

დასაწყისი სიმაღლე, მ	% საერთო რაოდენობიდან	დასასრულის სიმაღლე, მ	% საერთო რაოდენობიდან	სიგრძე, მ	% საერთო რაოდენობიდან
≤1000	2	≤500	3	≤500	2
1001-1500	5	501-1000	15	501-1000	19
1501-2000	11	10001-1500	20	10001-1500	28
2001-3000	28	1501-2000	35	1501-2000	18
>3000	35	>2000	27	2001-2500	13
				2501-3000	5
				>3000	15

ზეავის კერის ფართობი იცვლება 0.1 ჰა-დან (მდ. კოდორის ხეობა) 450 ჰა-მდე (მდ. საკენის ხეობა), ზეავის კერის ზედაპირის დახრილობა – 21<sup>0</sup>-დან (მდ. ლაშიფსეს ხეობა) 60<sup>0</sup>-მდე (მდ. კლიჩის ხეობა), ხოლო ზეავის მოძრაობის მაქსიმალური სიჩქარე – 12 მ/წმ-დან (მდ. ლაშიფსეს ხეობა) 67 მ/წმ-მდე (მდ. ჩხალთას ხეობა) იცვლება (ცხრ. 5.4.4.).

ზეავის მაქსიმალური დარტყმის ძალა მერყეობს 4 ტ/მ<sup>2</sup>-დან (მდ. ლაშიფსეს ხეობა) 205 ტ/მ<sup>2</sup>-მდე (მდ. საკენის ხეობა), კონუსის მაქსიმალური მოცულობა – 1700 მ<sup>3</sup>-დან (მდ. კოდორის ხეობა) 13500 ათას მ<sup>3</sup>-მდე (მდ. საკენის ხეობა), ხოლო ზეავის სიმაღლე 21 მ-დან (მდ. კოდორის ხეობა) 38 მ-მდე (მდინარეების ჩხალთის, კლიჩის, გვანდრისა და საკენის ხეობები) იცვლება (ცხრ. 5.4.5.).

*ცხრილი 5.4.4. ზეაეების კერების განაწილება ფართობისა და ზედაპირის დახრილობის, ზეაეების განაწილება მაქსიმალური სიჩქარის მიხედვით*

ფართობი, ჰა	% საერთო რაოდენობიდან	დახრილობა, გრადუსი	% საერთო რაოდენობიდან	სიჩქარე, მ/წმ	% საერთო რაოდენობიდან
≤0.5	18	≤25	7	≤20	6
0.6-1.0	14	26-30	14	21-25	13
1.1-5.0	30	31-35	13	26-30	16+
5.1-10.0	8	36-40	22	31-35	20
10.1-50.0	16	>40	44	36-40	16
50.1-100.0	5			41-45	14
>100.0	9			>45	15

ცხრილი 5.4.5. ზაფხულის განაწილება მაქსიმალური დარტყმის ძალის, კონუსის მოცულობისა და სიმაღლის მიხედვით

დარტყმის ძალა, ტ/მ <sup>2</sup>	% საერთო რაოდენობიდან	კონუსის მოცულობა, ათასი მ <sup>3</sup>	% საერთო რაოდენობიდან	სიმაღლე, მ	% საერთო რაოდენობიდან
≤25	11	≤10	14	≤25	2
26-50	34	11-50	25	26-30	6
51-75	27	51-100	12	31-35	14
76-100	18	101-500	18	>35	78
>100	10	501-1000	16		
		>1000	15		

## ლიტერატურა

1. ე. ელიზბარაშვილი, ზ. ჭავჭავანიძე. გვალვები, უნაღვეო და ნაღვეიანი პერიოდები საქართველოში, მეცნიერება, თბილისი, 1990.
2. მ. ელიზბარაშვილი. საქართველოს ტერიტორიის ტემპერატურის ველი. ჰმი., თბილისი, 1999.
3. გ.კორძაია საქართველოს ჰავა. თბილისი, 1961.
4. გ. მელაძე. სუბტროპიკული ტექნიკური კულტურების აგროკლიმატური პირობები და პროგნოზები. გამომცემლობა “საბჭოთა საქართველო”, თბილისი, 1971.
5. რ. სამუკაშვილი. აჭარის ჰელიოენერგეტიკული რესურსები. ჰმი-ს შრომები, ტომი 109. თბილისი, 2003.
6. რ. სამუკაშვილი. ჰელიოენერგეტიკული რესურსების განაწილების თავისებურებები კავკასიის ტერიტორიაზე/ ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები, ტ. 101, 2001.
7. საქართველოს კურორტები და საკურორტო რესურსები. ატლასი, გამს, მოსკოვი, 1989.
8. საქართველოს ჰავა. 1. აჭარა. ჰიდრომეტინსტიტუტის შრომები, ტ. 110, 2003.
9. ზ. ხვედელიძე, ე. ელიზბარაშვილი. რელიეფის გავლენა ატმოსფერულ პროცესებზე. თბილისის სახ. უნივერსიტეტის გამომცემლობა. თბილისი, 1984.
10. შ. ჯავახიშვილი. საქართველოს ჰავა თვეების მიხედვით. თბილისი, თსუ, 1981.
11. ლ. ქალდანი. საქართველოს ტერიტორიის დარაიონება ზვავსაშიშროების ხარისხის მიხედვით. წგნ.: აგრარული მეცნიერების პრობლემები. თბილისი-ბაქო, 2000.
12. ლ. ქალდანი. დასახლებული პუნქტების ზვავსაშიშროება საქართველოს ტერიტორიაზე. ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები, ტ. 105, 2002.
13. ლ. ქალდანი, მ. საღუქვაძე. საქართველოს ტერიტორიის დარაიონება თოვლიანობის მიხედვით. ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები, ტ. 106, 2001.
14. Алавидзе Г.А. Цитрусовые совхозы Грузии. Тбилиси, Сабчота Сакартвело, 1960.
15. Алибегова Ж.Д., Элизбарашвили Э.Ш. Статистическая структура атмосферных осадков в горных районах. Гидрометеиздат, Л., 1980.
16. Арвеладзе Г.А. Исследование некоторых основных закономерностей динамики побегообразования чайного растения. Тр. ИЭМ, вып. 3 (40), М., 1973.

17. Арвеладзе Г.А., Менендес Ц., Паленсуэла Э, Сорочинский М.А. Биоклиматическое обоснование необходимости мелиорации по водному фактору посевов сахарного тростника. Тр. ЗакНИИ, вып. 90 (97), 1990.
18. Асатиани Х.М., Элизбарашвили Э.Ш. Высотно-временное распределение атмосферных осадков в ущельях рек Грузии. Тр. ТГУ, т. 175, 1977.
19. Будыко М.И. Климат и жизнь. Гидрометеиздат, Л., 1971.
20. Гогишвили К.С., Исследование циркуляционных факторов генезиса климата Грузии, Тб. Мецниереба, 1974.
21. Григолия А.Л., Джанашия Б.П. Эффективная и радиационно-эффективная температура в Сухуми. Сб. Тр. Абх. филиала НИИКФ, т. 6, 1967.
22. Дородницын А.А. Влияние рельефа земной поверхности на воздушные течения. Тр. ЦИП, вып. 21, 1950.
23. Кавкасидзе Р.П., Гонгладзе Н.Ш. Микроклиматическая характеристика пляжа курорта Гагра. Сб. Тр. НИИКФ, Т. 26, 1963.
24. Климат и климатические ресурсы Грузии. Гидрометеиздат, Тбилиси, 1971.
25. Климат Тбилиси. Санкт-Петербург, Гидрометеиздат, 1992.
26. Мелия Г.Т. Гелиоэнергетические ресурсы Грузинской ССР. Тбилиси, Изд.во АН Гр ССР, 1959.
27. Методика изучения и схема оценки климата курортов. Центральный НИИ Курортологии и физиотерапии, М., 1964.
28. Опасные гидрометеорологические явления на Кавказе. Гидрометеиздат, Л., 1980.
29. Пивоварова З.И. Радиационные характеристики климата СССР. Гидрометеиздат, Л., 1977.
30. Самукашвили Р.Д. О корреляционных связях между радиационным балансом и его составляющими для территории Кавказа. Труды ВГИ, вып. 66, 1987.
31. Самукашвили Р.Д. Динамика изменения величин полезного тепла от плоской гелиоустановки с ростом абсолютной высоты на центральном Кавказе. Тр. ВГИ, Гидрометеиздат, Л., вып. 82, 1990.
32. Сванидзе Г.Г., Гагуа В.П., Сухишвили Э.В. Возобновляемые энергоресурсы Грузии. Гидрометеиздат, Л., 1987.
33. Селянинов Г.Г. Перспективы субтропического хозяйства СССР в связи с природными условиями. Гидрометеиздат, Л., 1961.
34. Сивков С.И. Методы расчёта характеристик солнечной радиации. Гидрометеиздат, Л., 1968.
35. Сухишвили Э.В. Климатическое обоснование природно-курортных ресурсов черноморского побережья Грузии. Тр. Зак НИГМИ, вып. 54 (10), 1977.

36. Харчилава Ф.Т. Методы прогноза средней месячной температуры воздуха, волн холода и тепла и месячных сумм атмосферных осадков в Закавказье и Дагестанской АССР. Л., Гидрометеоиздат, 1970.
37. Церцвадзе Ш.И., Меладзе Г.Г. Агроклиматические условия возделывания эфиромасличных культур Закавказья. Тр. ЗаКНИГМИ, вып. 60 (66), Погода и урожай, Гидрометеоиздат, Л., 1976.
38. Районирование территории Абхазии по условиям перезимовки цитрусовых культур. Тр. ЗаКНИГМИ, вып. 69 (75), вопросы агрометеорологии, Гидрометеоиздат, Л., 1979.
39. Цуцкиридзе Я.А. Солнечный кадастр Грузии. Труды ЗаКНИГМИ, вып. 12, 1963.
40. Цуцкиридзе Я.А. Гелиоэнергетические ресурсы (карта). Атлас Гр. ССР., М., Изд. ГУГК-а и АН Гр ССР, 1964.
41. Цуцкиридзе Я.А. Ресурсы солнечной энергии. В кн.: Климат и климатические ресурсы Грузии. Гидрометеоиздат, Л., 1971.
42. Чубуков Л.А. Комплексная климатология. М.Л. Изд. в. АН СССР, 1949.
43. Элизбарашвили Э.Ш. Вертикальная зональность климатов Закавказья. Известия АН СССР, сер. геогр., №4, 1978.
44. Элизбарашвили Э.Ш., Гонгладзе Н.Ш. Климатография курортов Грузии. Тбилиси, 1980.

**შ ი ნ ა ა რ ს ი**

<b>შესავალი</b>		6
<b>თავი I. კლიმატის ფორმირების ძირითადი ფაქტორები</b>		7
1.1.	კლიმატის რადიაციული ფაქტორები (რ. სამუკაშვილი)	7
1.2.	ატმოსფერული ჰაერის წნევა (ე. სუხიშვილი)	13
1.3.	ატმოსფეროს ცირკულაციური პროცესები (ჯ.ვანნაძე, ი. ვანნაძე)	18
1.4.	რელიეფი (ე.ელიზბარაშვილი, მ.ელიზბარაშვილი)	20
1.5.	შავი ზღვა (ე. ელიზბარაშვილი)	23
<b>თავი II. კლიმატის ძირითადი ელემენტების ტერიტორიული განაწილების კანონზომიერებანი</b>		24
2.1.	ჰაერის ტემპერატურა (ე. ელიზბარაშვილი, მ. ელიზბარაშვილი, თ. ალადაშვილი)	24
2.2.	ჰაერის სინოტივე (რ. კორძახია)	28
2.3.	ატმოსფერული ნალექები (ე. ელიზბარაშვილი, ლ. პაპინაშვილი, შ. ელიზბარაშვილი)	33
2.4.	თოვლის საფარი (ლ. პაპინაშვილი)	35
2.5.	ქარი (ე. სუხიშვილი)	38
2.6.	ფიონური ქარები (რ. კორძახია)	47
<b>თავი III. კლიმატური რესურსები</b>		50
3.1.	კლიმატური რაიონები და საკურორტო რესურსები (ე. ელიზბარაშვილი)	50
3.2.	აგროკლიმატური რესურსები (გ. მელაძე, მ. თუთარაშვილი, მ. მელაძე)	52
3.3.	აგროკლიმატური პირობები და მანდარინის მოსავლიანობა (დ. არველაძე)	58
3.4.	ჰელიოენერგეტიკული რესურსები (რ. სამუკაშვილი, ც. დიასამიძე)	64
<b>თავი IV. მიკროკლიმატი და ამინდის კომპლექსური დახასიათება</b>		69
4.1.	სანაპირო საკურორტო ქვეზონის მიკროკლიმატი (ე. ელიზბარაშვილი, ე. სუხიშვილი)	69
4.2.	შავი ზღვის სანაპიროს კლიმატორეკრეაციული შეფასება (ე. სუხიშვილი)	71
4.3.	ტემპერატურა-სინოტივის კომპლექსი (რ. კორძახია, ჯ. ვანნაძე)	87
<b>თავი V. ამინდის საშიში მოვლენები</b>		92
5.1.	წაყინვები (ჯ. ვანნაძე, რ. კორძახია, ი. ვანნაძე)	92
5.2.	ნისლი (ე. ელიზბარაშვილი, თ. ზუბიტაშვილი)	97
5.3.	უხვი ატმოსფერული ნალექები (ე. ელიზბარაშვილი, ლ.	99



	პაპინაშვილი)	
5.4.	თოვლის ზვავები (ლ. ქაღდანი, მ. სალუქვაძე)	102
	<b>ლიტერატურა</b>	<b>109</b>