

В дальнейшем работы на анаберрационной камере Schmidt'a будут направлены к применению ее для определения колориндексов в негалактических туманностей.

В измерениях и вычислениях принимали участие сотрудник Обсерватории Ш. И. Габескирия и студенты Тбилисского Государственного Университета Н. Магалашвили и Т. Маруашвили.

Сентябрь, 1938.

Литература: Literature:

- | | |
|--|--|
| 1. Aph. J. 81, p. 156, 1935. | 8. Aph. J. 77, p. 243, 1933; 81, p. 156, |
| 2. Astr. Mitt. d. Univ. Sternw. Göttingen, 9—11, 1905. | 1935. |
| 3. Trans. Opt. Soc. 29, p. 197, 1927. | 9. Mitt. d. Hamburg. Sternw. in Bergedorf, 36, 1932. |
| 4. Revue d'Optique I, p. 49, 1922. | 10. Курс Астроф. и Зв. Астр. I, стр. 69, 1934 |
| 5. Ibid, p. 397. | 11. Publ. A. O. Potsdam. XV, No. 46. |
| 6. M. N. 73, p. 524, 1913. | 12. Проф. С. Э. Фриш. «Техника спектроскопии» стр. 13, 1936. |
| 7. A. N. 259, p. 197, 1936. | |

AN INVESTIGATION OF THE SCHMIDT COMA-FREE CAMERA

SH. G. GORDELADZE and E. K. KHARADZE

(Summary)

The paper deals with preliminary results of an investigation of the Schmidt coma-free camera ($D=360$ mm; light ratio—1:1.75) mounted recently at Abastumani Observatory.

September, 1938.

ბასათუმანის ასტროფიზიკური ობსერვატორის გიულიშვილი № 3. 1938
БЮЛЛЕТЕНЬ АБАСТУМАНСКОЙ АСТРОФИЗИЧЕСКОЙ ОБСЕРВАТОРИИ № 3. 1938
BULLETIN OF THE ABASTUMANI ASTROPHYSICAL OBSERVATORY No. 3. 1938

კურორტ აბასთუმანის და მთა უანოგილის კლიმატის შედარებითი
შესავლის საკითხებისათვის

შ. ჩხაძე

ცნობილია, რომ მთის კლიმატს ახსიათებს მზის რაღიაცის დიდი ინტენსივობა და დედამიწის გაძლიერებული გამოსხივება, რის შედეგად მთაზი ადგილი იქნა დღეღღმური და წლიური ტემპერატურის მომეტებულ ამპლიტუდას. მაგრამ, მთის ცალკეული ადგილებისათვის იმპლიტუდა სიმაღლის მიხედვით არ იშრდება; პირიქით, კლებულობს კიდევ ტემპერატურის ინვერსიის გამო.

უნდა იღინდნოს იგრეთვე, რომ ამა თუ იმ ადგილის კლიმატზე მთავარ გავლენას ახდენს არა აბსოლუტური სიმაღლე ზღვის დონედან, არამედ მისი შედარებითი იმაღლება გარემონტერი ადგილების მიმართ.

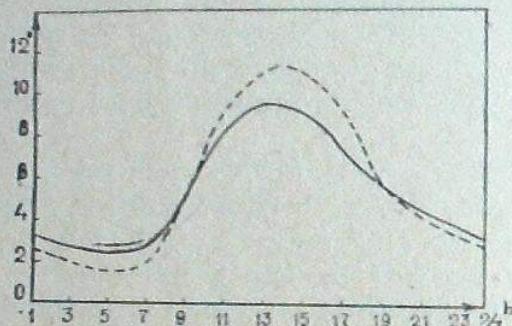
საერთოდ, აბასთუმნი, მისი ფიზიკურ-გეოგრაფიულ თავისებურებათა გამო, საქმიან არის დაცული პოლარული და არქტიკული ჰაერის მასების თავისუფალ შემოქმნისაგან. ამ მხრივ მას განსაკუთრებით უწყობენ ხელს მესხეთის და არსეანის ქედები. ამასთანავე, ე. წ. მცირე კავკასიის ანტიკილონი, რომელიც ზამთრობით აბასთუმნის აღმოსავლეთით ბუდობს, ანელებს ზეკარის ულელტეხნიკადან ცივი მასების დრენის სიჩქარეს.

აბასთუმნის კლიმატის შესახებ არსებული შრომები ძირითადად ცენტრალური აბასთუმნის შეტეოროლოგიური სადგურის მრავალწლიურ დაკვირვებებზე არიან დამყარებულნი. მაგრამ აბასთუმნის რელიეფის სხვადაკვირვებებზე არიან დამყარებულნი. მაგრამ აბასთუმნის რელიეფის სხვადაკვირვებებით მიღებული ცაბადია, რომ ასეთი მასალიან მეტეოროლოგიური ხასიათის დაკვირვებებით მიღებული. ცაბადია, რომ ასეთი მასალიან მეტეოროლოგიური ლემენტთა თავისებური ცვალებადობის სრული სურათის მიღება ძნელია, განკუთრებით რელიეფის სხვადასხვაობის პირობებში.

აბასთუმნის მიკროკლიმატის გამოკვლევის პირველ ეტაპზე მეტად საინტერესოა მეტეოროლოგიურ დამახასიათებელთა შედარებითი შესწავლა ორი ისეთი პუნქტისათვის მაინც, რომელიც ერთმანეთისაგან განსხვავებულ ადგილებით მდებარეობს. ჩვენს ობსერვატორიაში, მთა ყანობილზე, 1936 წლის ლას მდებარეობს. ჩვენს ობსერვატორიაში, მთა ყანობილზე, 1936 და 1937 წლების მასალა გამოკვეყნებულია ჩვენი ბიულეტენის ვებსაイトზე. 1936 და 1937 წლების მასალა გამოკვეყნებულია ჩვენი ბიულეტენის ვებსაიტზე.

უფრო მაღლა შდებარეობს ვიდრე აბასთუმნის შეტეოროლოგიური სადგური. გარდა ამისა, პირველი ამაღლებულ პლატოზე იმყოფება, ხოლო მეორე აბასთუმნის ვიწრო ხეობაში არის მოქცეული. წინამდებარე წერილი იმომხარის შეტეოროლოგიური მასალის შედარებითა მიმოხილვას წარმოადგენს.

ამ შედარებიდან პირველ რიგში ოქევე, რომ ყანობილ ზე პატიოს ტემპერატურა $0^{\circ}3 - 0^{\circ}4$ -ით უფრო დაბალია ვიდრე აბასთუმნიში. მთიანი ადგილისათვის ტემპერატურის გრადიენტი ყოველ 100 მეტრზე $0^{\circ}56$ -ს უდრის. მაგრამ უნდა აღინიშნოს, რომ მთიან ადგილებში ტემპერატურის დაცვა სიმაღლის ზრდისას საემაოდ როგორც მიმდინარეობს და დამკიდებულია ადგილობრივ ფაქტორებზე, როგორიც არიან მთის მასივის ფორმა, სიღრღვე და სხვა, ამიტომ, არსებულ მასალის საფუძველზე ძნელია მიღებულ სხვაობის სიმცირის ნამდვილი მიზეზის ასახვა.



ნახ. 1 Fig.

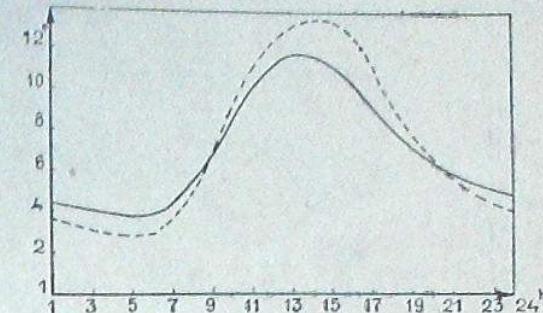
სეზონების მიხედვით ყანობილ ზე და აბასთუმნში ტემპერატურას შემდეგნაირი მსვლელობა ახასიათებს:

განობილი	აბასთუმნი
XII—II	$-2^{\circ}9$
III—V	$+5.8$
VI—VIII	$+14.9$
IX—XI	$+9.8$
	$+3.3$
	$+6.4$
	$+16.1$
	$+9.5$

ტემპერატურის დღელამური მსვლელობის სურათს ორივე პუნქტისათვის ნახ. 1 და 2 იძლევა. როგორც ამ ნახაზებზე, ისე ყველა დანარჩენებზე უწყვეტი ხაზი ყანობილ ს შეესაბამება, ხოლო წყვეტილი — აბასთუმნის.

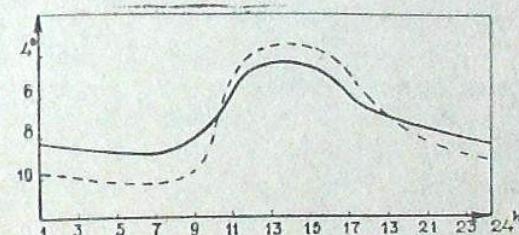
როგორც აქვთან ჩანს, ღამის განმავლობაში ყანობილ ზე ტემპერატურა უფრო მაღალია, ვიდრე აბასთუმნში (საშუალო წლიურის მიხედვიდრე ყანობილ ზე). ეს მოვლენა ტემპერატურის ინვერსიით აისწნება. ღამის

გამოსხივების გამო რაც ყანობილ ზე უფრო ინტენსიურიდ მიმდინარეობს, ვიდრე აბასთუმნში — პირის ციფრი მასები ეშვებიან აბასთუმნის ხეობაში და იქედან განდევნიან უფრო თბილ მასებს, ცხადია, რომ ინვერსიის გავ-

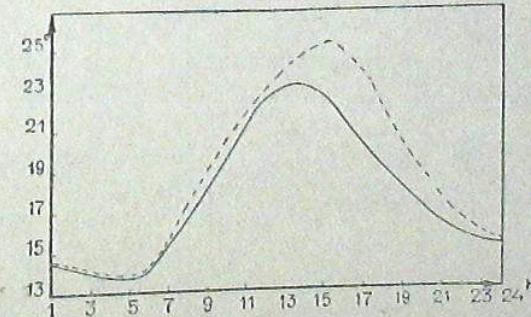


ნახ. 2 Fig.

ლენა წლის ყველა პერიოდისათვის ერთნაირი არ იქნება; ის უფრო ძლიერი უნდა იყვეს ციფრ პერიოდში, ვიდრე თბილ პერიოდში. ცალკეულ ოვეების ტემპერატურის შედარება სწორედ ასეთ სურათს გვაძლევს.



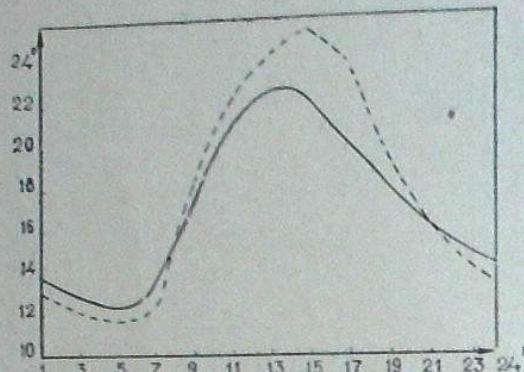
ნახ. 3 Fig.



ნახ. 4 Fig.

მაგალითისათვის მოგვავს ტემპერატურის დღელამური მრუდეები იანვრის და ივლისს თვეებისათვის (ნახ. 3, ნახ. 4), საიდანაც აშენად ჩანს ინვერსიის უფრო ძლიერი გაელენა ზამთრის თვეებში, ვიდრე ზაფხულში.

ცალკეულ შემთხვევებში ინვერსიის გაელენა ზაფხულის თვეებშიც საკიარისად არის გამოხატული; მაგალითად, 1936 წლის აგვისტოს (ნახ. 5).



ნახ. 5 Fig.

დღელამური მინიმუმის პერიოდის რიმე განსაკუთრებული გადაადგილება შემჩნეული არ არის. როგორც ამას ნახ. 1 და ნახ. 2-ზე ეხედავთ, ყანობილი ტემპერატურა უფრო ძლიერ აღწევს მაქსიმუმს, ვიდრე აბასთუმანში, პორიზონტის მეტი გაშლილობის გამო ყანობილ ზე უფრო ძლიერ ამოდის და გვიან ჩადის. ამიტომ ყანობილი უფრო ძლიერ თბება ვიდრე აბასთუმანი და ტემპერატურის მაქსიმუმიც უფრო ხანგრძლივია. აბასთუმანში დღელამური მაქსიმუმის შემდეგ ტემპერატურა უფრო მკეთრად ეცემა.

წლიური და დღელამური ტემპერატურის ამპლიტუდა ყანობილ ზე უფრო ნაკლებია ვიდრე აბასთუმანში, რაც იგრეთვე ტემპერატურის ინვერსიის გაელენას უნდა მიეწეროს.

ტემპერატურის წლიური ამპლიტუდა შემდეგ მნიშვნელობებს ღებულობს:

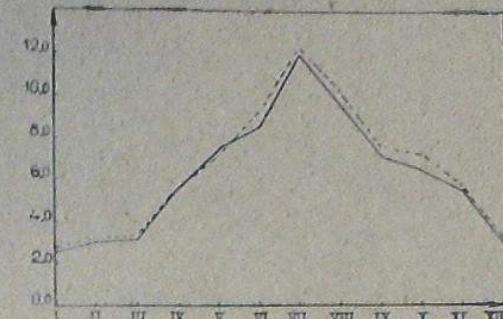
ყანობილი	აბასთუმანი
1936 21.0	23.0
1937 24.8	26.4

დღელამურ ამპლიტუდას ასეთი მნიშვნელობანი ახასიათებენ:

ყანობილი	აბასთუმანი
1936 7.1	9.7
1937 7.7	10.5

აქვე უნდა ავლიშნოთ, რომ აბასთუმანის ტემპერატურის წლიური ამპლიტუდა, მიღებული მრავალწლიური მასალის საფუძველზე, $23^{\circ}1$ -ს უდრის².

ეს სიდიდე 1936 წლის ამპლიტუდას ემთხვევა, იმიტომ უნდა კითიქროთ, რომ 1936 წლის შესაბამი ამპლიტუდას მნიშვნელობა ყანობილ ზე საკმიოდ ამღო უნდა იყვეს საშუალო ნორმალურ მნიშვნელობასთან.



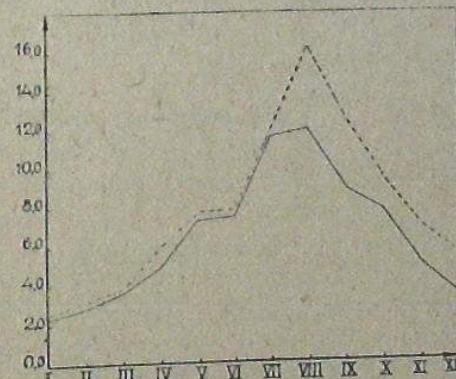
ნახ. 6 Fig.

ამგვარად, თუ მივიღებთ, რომ ტემპერატურის წლიური ამპლიტუდა ყანობილ ზე $21^{\circ}0$ -ს უდრის, მაშინ ყანობილის კლიმატის კონტინენტალობის ფაქტორი შეგვიძლია Zenkert-ის ფორმულით განვსაზღვროთ:

$$K = \frac{6}{5} \cdot \frac{A}{\varphi} \times 100 - 20,$$

სადაც A —ტემპერატურის წლიური ამპლიტუდა, φ —ეოვრაფიული სივანედი, K —კონტინენტალობის საზომი $\%$ -ში გამოსახული.

ყანობილის ათვის გამოთვლა მოგვცემს: $K=40$.



ნახ. 7 Fig.

ყანობილის კლიმატი, ტემპერატურული რეჟიმის მიხედვით, $40^{\circ}/_{\text{o}}$ -ით კონტინენტალურისა და $60^{\circ}/_{\text{o}}$ -ით ზღვის კლიმატის ნარევს წარმოადგენს. აბასთუმანის კი $46^{\circ}/_{\text{o}}$ -ით კონტინენტალურისა და $54^{\circ}/_{\text{o}}$ -ით ზღვის კლიმატია.

აბასთუმნის ასტროფის აბსურბა ბიულ. № 3.

ჩვეულებრივ, ამსოდუტური სინოტივი დღიილის სიმაღლის ზრდასთან ერთად ეცემა. ჩვენი შედარებაც სეისმიკურ სურათს გვაძლევს. განხილულ მასალის თან ეცემა. ჩვენი შედარებაც სეისმიკურ სურათს გვაძლევს. განხილულ მასალის თან ეცემა. ჩვენი შედარებაც სეისმიკურ სურათს გვაძლევს. განხილულ მასალის თან ეცემა. ჩვენი შედარებაც სეისმიკურ სურათს გვაძლევს. განხილულ მასალის თან ეცემა. ჩვენი შედარებაც სეისმიკურ სურათს გვაძლევს. განხილულ მასალის თან ეცემა. ჩვენი შედარებაც სეისმიკურ სურათს გვაძლევს. განხილულ მასალის თან ეცემა.

ამ ნახაზებიდან ჩანს, რომ ამსოდუტური სინოტივის მინიმუმს, როგორც ყანობილ ზედრე ის აბასთუმანში, იანვრის თვეში აქვს დღიოლი, ხოლო მცენა მიმდევა—ივლის, აგვისტოს თვეებში.

შეფარდებითი სინოტივის მცენალობა, როგორც ცნობილია, ძირითადად დამოკიდებულია ტემპერატურის ციალებადობაზე და იმავე დროს ამსოდუტური სინოტივისთან არის დაკავშირებული. ამის გამო დღელამის შედარებით ციალებით დამოკიდისათვის ყანობილ ზედრარდებითი სინოტივი უფრო დაბალია, ვინაულობისათვის კი შებრუნებით. მავალითისათვის დღიურე აბასთუმანში, თბილ პერიოდისათვის კი შებრუნებით. მავალითისათვის ცოგვებს 7 და 13 საათის შესაბამი შედარდებითი სინოტივის საშუალო წლიური მნიშვნელობანი:

განმავლი	აბასთუმანი
7°	84%
13°	60
	57

აბასთუმანში ქარი საერთოდ შედარებით სუსტია, ხოლო რელიეფის სხვადასხვაობის გამო საემად ცვალებადი.

ყანობილ ზედრე და აბასთუმანში ქარის ძალის განაწილება შემდეგ ნიირია (საშუალო წლიური მნიშვნელობა კილოს ფლიუგების მიხედვით):

განმავლი	აბასთუმანი
1936 0.8 m/sec	2.4 m/sec
1937 0.7	1.3

უდავო, რომ ატმოსფეროს გამჭვირეობა კლიმატისა და მიკროკლიმატის ერთერთი მნიშვნელოვან ფაქტორთაგანია. ატმოსფეროს გამჭვირეობის შენივალი აქტინომეტრულ დაკვირვებათი სიუსტებულზე ხდება. სამშუაროდ, აბასთუმანის მეტეოროლოგიურ სადგურზე 1937 წლის განმავლობაში "რეგულარულ აქტინომეტრულ დაკვირვებებს არ აწარმოებდნენ. ამიტომ ჩვენ მხოლოდ 1936 წლის მონაცემთა შედარება შევვალია. ყანობილისა და აბასთუმანისა ჩვენ გამოვთვალით" ე. წ. სამღერივის ფაქტორი ბოლო ხანებში საემად გაერცელებული F. Linke-ს მეთოდით". აღმოჩნდა, რომ ყანობილ ზედრე სიმღერივის ფაქტორი 0.14-ით უფრო ნაკლებია ვიდრე აბასთუმანში. ცნობილია, რომ ატმოსფეროს სიმღერივის მოვარ ფაქტორებს წყლის ორთქლი (ამსოდუტური სინოტივი) და მტკერიანობა წარმოადგენენ. წყლის ორთქლის გავლენა იტმოსფეროს სიმღერივებზე საქმიანდ კარგიდ არის შესწავლილი A b b o t-ისა და F o w l e-ის მიერ. თუ მივიღებთ მხედველობაში მათ შედეგებს და კისარგებლებთ ჩვენი მონაცემებით, კნახავთ, რომ წყლის ორთქლის გავლენით

ატმოსფეროს სიმღერივის ფაქტორი ყანობილზე მხოლოდ 0.04—0.05-ით უფრო ნაკლები უნდა იყოს ვიდრე აბასთუმანში; ნარჩენი სხვაობა, 0.09—0.10, გამოწვეული არის აბასთუმანშის ქარბი მტკერიანობით ყანობილზე უფრო ნაკლებით.

ივნისი, 1938.

ლიტერატურა: Literature:

1. Проф. В. Н. Оболенский „Основы метеорологии“, стр. 89, 1931.
2. Проф. И. Э. Гачелиձა „Абастумани“, 1934.
3. Саქართველოს კურორტოლოგიის ინსტიტუტის შრომები „კურორტი აბასთუმანი“, გვ. 86, 1934.
4. Beitr. z. Phys. d. freien Atmosph. B. X H. 1, 1921.
5. Ann. of the Astroph. Obs. of the Smiths. Inst. I—IV.

ON THE COMPARATIVE STUDY OF THE CLIMATE OF THE HEALTH-RESORT ABASTUMANI AND MOUNT KANOBILI

SH. M. CHKHAIDSE

(Summary)

On the basis of meteorologic observations made during 1936 and 1937 the climate of the health-resort Abastumani is being compared to that of Mount Kanobili.

In the figures appended (1, 2, 3, 4, 5, 6 and 7) are shown successively: the variation of the diurnal temperature in the years 1936 and 1937; that in January and July, 1937; the course of the absolute humidity in 1936 and 1937. In all the figures the full line corresponds to the data for Mount Kanobili, the dotted line to those for Abastumani.

The yearly and diurnal amplitude of temperature on Mount Kanobili (22.8° and 7.4°) is smaller than that in Abastumani (28.8° and 10.6°).

During the colder parts of the day the relative humidity is greater in Abastumani; the conditions are reversed during the warmer parts of the day.

The mean value of the wind velocity equals 0.7 m/sec. on Mount Kanobili and 1.9 m/sec. in Abastumani.

The turbidity coefficient on Mount Kanobili is by 0.14 less than that in Abastumani.

June, 1938.