## ᲡᲐᲥᲐᲠᲗᲕᲔᲚᲝᲡ ᲢᲔᲥᲜᲘᲙᲣᲠᲘ ᲣᲜᲘᲕᲔᲠᲡᲘᲢᲔᲢᲘᲡ ᲞᲘᲦᲠᲝᲛᲔᲢᲔᲝᲠᲝᲚᲝᲑᲘᲘᲡ ᲘᲜᲡᲢᲘᲢᲣᲢᲘ

**อิดอิดอ № IHM-14-19- GTU-2437** 

**"35მ&პ0ᲪᲔᲑ"** ᲓᲘᲠᲔᲥᲢᲝᲠᲘ ᲢᲔᲥ. ᲐᲙᲐᲓ. ᲓᲝᲥᲢᲝᲠᲘ ------ Თ.ᲪᲘᲜᲪᲐᲫᲔ 25 დეკემბერი 2014

ᲙᲐᲕᲙᲐᲡᲘᲝᲜᲘᲡ ᲛᲧᲘᲜᲕᲐᲠᲔᲑᲖᲔ ᲙᲚᲘᲛᲐᲢᲘᲡ ᲪᲕᲚᲘᲚᲔᲑᲘᲡ ᲖᲔᲛᲝᲥᲛᲔᲦᲔᲑᲘᲡ ᲨᲔᲤᲐᲡᲔᲑᲐ ᲦᲘᲡᲢᲐᲜᲪᲘᲣᲠᲘ ᲦᲐᲙᲕᲘᲠᲕᲔᲑᲘᲡ ᲢᲔᲥᲜᲝᲚᲝᲑᲘᲔᲑᲘᲡ ᲑᲐᲛᲝᲧᲔᲜᲔᲑᲘᲗ

> სამეცნიერო ხელმძღვანელი **ლარისა შენგელია** მთავარი მეცნიერი თანამშრომელი ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი

> > (დასკვნითი ანგარიში)

ამინდის პროგნოზირების, ბუნებრივი და ტექნოგენური კატასტროფების მოდელირების განყოფილების გამგე ფიზ.-მათ. აკადემიური დოქტორი

მ. ტატიშვილი

თბილისი – 2014

სამეცნიერო თემა შესრულებულია საქართველოს ტექნიკური უნივერსიტეტის ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტში.

სამეცნიერო ხელმძღვანელი:

ლარისა შენგელია მთავარი მეცნიერი თანამშრომელი, ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი.

პასუხისმგებელი შემსრულებელი:

გიორგი კორძახია

უფროსი მეცნიერი თანამშრომელი, ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი.

ნოდარ ბეგალიშვილი

წყლის რესურსების და ჰიდროლოგიური პროგნოზების განყოფილების გამგე, ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი.

**ვასილ ცომაია** გეოგრაფიის მეცნიერებათა დოქტორი

თენგიზ ცინცამე ტექნიკის მეცნიერებათა დოქტორი

შემსრულებელი:

სამეცნიერო თემის შემსრულებლები:

თავი 1-4	ლარისა შენგელია
	მთავარი მეცნიერი თანამშრომელი,
	ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი.
	გიორგი კორძახია
	უფროსი მეცნიერი თანამშრომელი,
	ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი.

ნოდარ ბეგალიშვილი წყლის რესურსების და ჰიდროლოგიური პროგნოზების განყოფილების გამგე, ფიზიკა-მათემატიკის დოქტორი.

ვასილ ცომაია გეოგრაფიის მეცნიერებათა დოქტორი

თენგიზ ცინცაბე ტექნიკის მეცნიერებათა დოქტორი

თავი 5

შესავალი	5
1. კვლევის თანამედროვე მდგომარეობა 6	პრობლემის 5
2. დაკავშირებული თანამგზავრული ტექნოლოგიების შესწავლა და პრობლემის შესასწავლად გამოსადეგი თანამგზავ შერჩევა	მყინვარებთან რების 10
3. დაკვირვების ტექნოლოგიების გამოყენებით კავკასიონის მყინვარების მახასიათებლების მიღება და დამუშავე	დისტანციური ება 21
<ul> <li>4. თანამგზავრული დისტანციური დაკვირვების საფუძველზე კავკასიონის მყინვარებზე კლიმატის ცვლილების ზემოქმედების შეფასება</li> <li>4.1. აღმოსავლეთ საქართველოს ცალკეული მყინვარების მახასიათებლების განსაზღვრა</li> <li>4.2. დასავლეთ საქართველოს ცალკეული მყინვარების მახასიათებლების განსაზღვრა</li> <li>4.3. მიღებული შედეგები</li> </ul>	5 31 54 97
<ol> <li>კლიმატის ცვლილების გავლენა მყინვარული მდინარის ჩამონადეს და მის მყინვარულ საზრდოობაზე (მდ. ენგური-საგ.ხაიშ-ის კვეთი მაგალითზე)</li> <li>კვლევის მეთოდიკა</li> <li>კვლევის შედეგები</li> <li>კვლევის შედეგები</li> </ol>	ნზე ს 99 100 102 115

## სარჩევი

### შესავალი

ბოლო ათწლეულებში მსოფლიოში დაიკვირვება მყინვარების ინტენსიური დნობის პროცესი, რაც განაპირობებს ლოკალური, რეგიონული და გლობალური მასშტაბის მნიშვნელოვან ეკოლოგიურ საფრთხეებს. მყინვარებში მომხდარი ცვლილებები რეგიონული კლიმატის ცვლილების კარგი მაჩვენებელია, რადგანაც ისინი განპირობებულია აკუმულაციის (თოვლის დაგროვებისას) და აბლაციის (ყინულის დნობისას) ცვლილებით. მყინვარები მნიშვნელოვან როლს ასრულებენ ცალკეული რეგიონების წყლის ბალანსის რეგულირებაში. მყინვარებში მომხდარი ცვლილებები აისახება ბუნებრივ კატასტროფებში

თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების ტექნოლოგიები ეფექტური საშუალებაა მყინვარებზე დაკვირვების საწარმოებლად. ის საშუალებას იძლევა განისაზღვროს ისეთი გლაციოლოგიური მახასიათებლები, რომელთა შესწავლა ადრე საველე დაკვირვებებით ძალიან რთული ან შეუძლებელი იყო. მაგალითად, მიწისპირა მეთოდების გამოყენებით ძალიან რთული იყო მყინვარების მდებარეობის ცვლილების გაზომვა, ყოველ შემთხვევაში დიდი მყინვარებისა და მყინვარების დიდი რაოდენობისათვის.

მყინვარების შესასწავლად ექსპედიციების მოწყობა დიდ თანხებთან არის დაკავშირებული, ხოლო საველე დაკვირვების შედეგები მხოლოდ მეცნიერთა ვიწრო წრისათვის არის ხელმისაწვდომი. ამისგან განსხვავებით თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების მონაცემები უფრო ხელმისაწვდომია.

მოსალოდნელი კლიმატური ცვლილებების ფონზე გაზრდილია მყინვარებისადმი ინტერესი, რაც განპირობებულია მყინვარებში აკუმულირებული მტკნარი წყლის მარაგით და კატასტროფული გლაციოლოგიური მოვლენების საშიშროებით. მყინვარები ერთდროულად წარმოადგენენ ატმოსფერული ნალექების აკუმულაციის და მდინარის ჩამონადენის ბუნებრივ წყაროს.

მყინვარების საქართველოს ტერიტორიაზე მდებარე კავკასიონის თანამგზავრული სურათების და მონაცემების მიღება და დამუშავება ინოვაციურია მთელი რეგიონისათვის. ასევე ინოვაციურია სამეცნიერო თემის პროგრამით გათვალისწინებული კვლევების ანუ სხვადასხვა ჩატარება, საქართველოს მყინვარებისათვის მათი მახასიათებელი პარამეტრების (მყინვარის კონტური, ფართობი, სიგრძე, ფირნის ხაზის სიმაღლე, მინიმალური და მაქსიმალური სიმაღლე, ჰიპსომეტრია) განსაზღვრა.

მიღებული პარამეტრების გამოყენება შესაძლებელია მყინვარების ჩამონადენის განსაზღვრისათვის.

1.

პრობლემის

### კვლევის თანამედროვე მდგომარეობა.

კავკასიონის მყინვარების კვლევების შედეგად დადგენილია, რომ გასული საუკუნის განმავლობაში კავკასიონის მყინვარების პარამეტრები ძირითადად სტაბილურად მცირდებოდა. ეს პროცესი ამჟამადაც გრძელდება და დიდი ალბათობით მოსალოდნელია, რომ გაგრძელდება მომავალშიც. იზრდება მყინვარების რაოდენობა, რაც დაკავშირებულია დნობის პროცესში დიდი მყინვარების მცირე მყინვარებად დანაწევრებასთან.

გასული საუკუნის განმავლობაში კავკასიონის მყინვარების ფართობი შემცირდა 36%-ით, ხოლო მოცულობა 48%-ით. მყინვარები საშუალოდ 600 მ-ით დამოკლდა, მთლიანად გადნა 535 მყინვარი, თუმცა მყინვარების რაოდენობა გაიზარდა. გამყინვარების ქვედა საზღვარი ზემოთ მიიწევს. ყინულის სისქე ქვედა ნაწილში შემცირდა საშუალოდ 50–150 მ-ით, ხოლო ზედა ნაწილში კი – 20–30 მ-ით [1].

ბოლო ათწლეულების განმავლობაში (1970 – 2000 წწ.) ნალექების 10–15%-ითა და ტემპერატურის 1°C-ით გაზრდის ფონზე კავკასიონის მყინვარების ფართობი შემცირდა 12%-ით. ყინულის მოცულობა 15%-ით, ხოლო მყინვარების რაოდენობა გაიზარდა 2,4%-ით. [1].



გ

# სურ. 1.1. ლაბოდას მყინვარის (საქართველო) მდგომარეობა 1972 წელს (ა) და 2002 წელს (ბ).

2010 წლის ზაფხულის მონაცემებით გერგეთის მყინვარის ენის სიგრძემ 8,5 კმ შეადგინა, რაც 2004 წლის მაჩვენებელთან შედარებით 123 მ-ით ნაკლებია და წელიწადში საშუალოდ 20 მ-ით შემცირებას ნიშნავს [3]. კავკასიონის უდიდესი მყინვარის, ტვიბერის ფართობი 1810 წელს 47,5 კმ<sup>2</sup> იყო, 1889 წელს 47,12 კმ<sup>2</sup>, 1967 წელს კი მისმა ფართობმა 41,6 კმ<sup>2</sup> შეადგინა, ანუ 1887 წელს მყინვარის ფართობი 1%ით შემცირდა1810 წელთან შედარებით, 1967 წელს კი 1887 წელთან შედარებით შემცირდა 12%-ით, 2011 წელს 1967 წელთან შედარებით შემცირდა 35%-ით და 30,9 კმ<sup>2</sup> შეადგინა.

ანალოგიური სურათია მყინვარ ჭალაათის შემთხვევაშიც. 1965 წელს მისი ფართობი იყო 14,4 კმ<sup>2</sup>, ხოლო 2011 წელს – 11,8 კმ<sup>2</sup>, ანუ მყინვარის ფართობი ბოლო 46 წლის განმავლობაში შემცირდა 16%-ით [4].

თანამედროვე კლიმატური მოდელებით გაანგარიშებული სცენარების მიხედვით ამ საუკუნის დასაწყისთან შედარებით 2050 წლისათვის კავკასიონის მყინვარების ფართობი და მოცულობა შემცირდება მესამედით, ხოლო მყინვარების სიგრმე – 150 მ-ით. მყინვარების რაოდენობა გაიზრდება 4%-ით მირითადად მათი დანაწევრების გამო. მყინვარები გაქრება მირითადად კავკასიონის დასავლეთ და აღმოსავლეთ სასაზღვრო რაიონებში [1].

გლობალური დათბობის პირობებში მყინვარების უკანდახევის გაძლიერებამ და დეგრადაციამ, ასევე მასთან დაკავშირებულმა მყინვარული ჩამონადენის ცვლილებამ დღის წესრიგში დააყენა ამ პროცესების დეტალური შესწავლის აუცილებლობა. მყინვარული აუზების მქონე რეგიონების ეკონომიკის ძირითადი სექტორების (სოფლის მეურნეობა, ენერგეტიკა, ტრანსპორტი, ტურიზმი, წყალმომარაგება) განვითარებისათვის ძალიან დიდ მნიშვნელობას იძენს არსებული წყლის რესურსების დაზუსტება, მყინვარული წყლის მარაგის შეფასება, მათი მოსალოდნელი ცვლილების დადგენა, მყინვარული ჩამონადენის შესწავლა გლობალური დათბობის გავლენით.

მყინვარების კვლევას დიდი მნიშვნელობა აქვს საქართველოსათვის, რადგან მყინვარები მნიშვნელოვან როლს ასრულებენ ცალკეული რეგიონების წყლის მარაგის ფორმირებაში და წყლის ბალანსის რეგულირებაში. მათთან არის დაკავშირებული რიგი გლაციო-ჰიდროლოგიური ხასიათის კატასტროფების გამოვლენა: მყინვარების

ჩამოქცევა, მდინარეთა კალაპოტის ჩახერგვა და ბუნებრივი კაშხლების წარმოქმნა, მათი გარღვევა და გამანადგურებელი წყალმოვარდნის გავლა, და სხვ.

გასულ საუკუნეში მყინვარებზე ძირითადად მიწისპირა (თუ საველე) დაკვირვებები ხორციელდებოდა, რის შედეგადაც სხვადასხვა მყინვარისათვის შეიქმნა მათი მახასიათებელების სხვადასხვა ხანგრძლიობის დროითი რიგები.

კავკასიონის მყინვარების კარტოგრაფიული ინფორმაცია მეტად მწირია და ნაკლებად დეტალიზებული. ტოპოგრაფიული რუკები ახლდებოდა უკეთეს შემთხვევაში 10 წელიწადში ერთხელ. დეტალური რუკები მასშტაბით 1:100 000 და მეტი დღემდე "დახურულია" საიდუმლო გრიფით, ხოლო მსხვილმასშტაბური რუკები, რომლებიც ადაპტირებულნი არიან სამხედრო რუკებიდან პრინციპულად მოძველდნენ. შექმნილ ვითარებაში კავკასიონის მყინვარების კარტოგრაფიული ინფორმაციის მისაღებად მეტად ეფექტური, აქტუალური და ხელმისაწვდომი აღმოჩნდა თანამგზავრული სურათები.

თანამგზავრული დისტანციური ზონდირება მყინვარების შესწავლისა და მათი ცვლილების კვლევის უნივერსალურ, სისტემურ და კომპლექსურ საშუალებას იძლევა [5-8]. ეს განპირობებულია იმ ფაქტით, რომ მაღალი გარჩევადობის თანამგზავრი საშუალებას იძლევა ოპერატიულად დაიფაროს საინტერესო რაიონები და დინამიკაშიიყოს შესწავლილი ყველა აქტუალური და საინტერესო საკითხი. ყოველივე აღნიშნული განსაკუთრებით მნიშვნელოვანია კავკასიონის, კერძოდ, საქართველოს მყინვარებისათვის, რადგან საქართველოს სახელმწიფოს ამჟამად გააჩნია მწირი რესურსები ძვირადღირებული ექსპედიციების გამართვისათვის. ამდენად განსაკუთრებით გაზრდილია ინტერესი თანამედროვე ტექნოლოგიებით მყინვარების ცვლილების შესწავლის მიმართ.

ამჟამად დედამიწის ორბიტას რეგულარულად "პატრულირებენ" ე.წ. დედამიწის დისტანციური ზონდირების სხვადასხვა დანიშნულების და ტიპის თანამგზავრები. ისინი აღჭურვილნი არიან სპეციალური სენსორული სისტემებით და თითოეული მათგანი გარკვეული ტალღის სიგრძის გამოსხივებას აფიქსირებს. თანამგზავრის ბორტზევე ხდება მონაცემთა შეკრება და გადაყვანა რიცხვით მახასიათებლებში. შემდგომ მიღებული ციფრული მახასიათებლები იგზავნება მიმღებ სადგურებზე მოთავსებულ პერსონალურ კომპიუტერებზე და ისინი ხელმისაწვდომი ხდება მომხმარებლისათვის. სპეციალური პროგრამული უზრუნველყოფის საშუალებით მომხმარებელი ამუშავებს მიღებულ ინფორმაციას და იყენებს შესაბამისი მიზნების განსახორციელებლად. ამრიგად, თანამგზავრული ინფორმაცია მყინვართა გარკვეული მახასიათებლების რიცხობრივად გაანგარიშების საშუალებას იძლევა.

მყინვარის აბლაციის პერიოდში მდნარი წყლების ჩამონადენი დამოკიდებულია მის ფართობზე და მოცულობაზე, ფირნის ხაზის განლაგებაზე, ენის ფართობის შეფარდებაზე საერთო ფართობთან, რაც პირდაპირ კავშირშია მყინვარის მასის ბალანსთან. აღნიშნული მახასიათებლები შესამლებელია დადგინდეს თანამგზავრული მონაცემებით.

დისტანციური ზონდირების, საშუალებით შეიძლება დავადგინოთ [9,10]: ყინულისა და თოვლის საზღვარი, მყინვარის ენის გადაადგილების სიჩქარე, მყინვარების რელიეფის მოდელი და არეალის კონტურები.ამგვარად, დისტანციური ზონდირების მონაცემებით შესაძლებელია შეივსოს მიწისპირა დაკვირვებები ან მიწისპირა დაკვირვებების არარსებობის შემთხვევაში, უშუალოდ იყოს გამოყენებული.

წინამდებარე კვლევის მიზანია საქართველოს ტერიტორიაზე მდებარე მყინვარების შესწავლა თანამგზავრული დისტანციური ინფორმაციის გამოყენებით. საქართველოში მყინვარების კვლევა თანამგზავრული ინფორმაციის გამოყენებით სისტემატიურ ხასიათს არ ატარებს. დისტანციური ზონდირების მეთოდების გამოყენება განსაკუთრებით გამართლებულია საველე გლაციოლოგიური გაზომვების შეზღუდული შესამლებლობების შემთხვევაში.

ყოველივე ზემოთაღნიშნულიდან გამომდინარე თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების მონაცემების გამოყენებით მყინვარების კვლევა მნიშვნელოვანია საქართველოს ეკონომიკისა და სოციალური უსაფრთხოების უზრუნველსაყოფად.

### ლიტერატურა

- Chris R. Stokes, Stephen D. GurneyY, Maria Shangedanova, Victor Popovnin. Late-20thcentury changes in glacier extent in the Caucasus Mountains, Russia/Georgia: Journal of Glaciology, Vol. 52 No. 176, 2006.
- [2] Magnus Sylvén, Rasmus Reinvang, Žanete Andersone-Lilley. Climate Change in Southern Caucasus: Impacts on nature, people and society, WWF Norway, WWF Caucasus Programme, 2008.
- [3] Von Ina Keggenhoff, Tatjana Keller, Mariam Elizbarashvili, Ramin Gobejishvili und Lorenz King. Naturkatastrophen durch Klimawandel im Kaukasus? Hochwasser und Hanginstabilitaten in Georgien immer haufiger. Spiegel der Forschung, N2, 2011. http://www.kaukasische-post.com/?p=636.
- [4] Climate changes: severe volume loss for the south Cuucasian's glaciers, May 23, 2012 by Manfrotto.

- [5] Arendt, A.A.; Echelmeyer, K.A.; Harrison, W.D.; Lingle, C.S.; Valentine, V.B. Rapid wastage of Alaska glaciers and their contribution to risingsea level. Science 2002, 297(5580), 382-386.
- [6] A. Kääb, A.; Huggel, C.; Fischer, L. Remote Sensing Technologies for Monitoring Climate Change Impacts on Glacier- and Permafrost-Related Hazards, 2006 ECI Conference on Geohazards, Lillehammer, Norway.
- [7] Rignot, E.; Rivera, A Casassa, G. Contribution of the Patagonia Icefields of South America to sea level rise. Science 2003, 302(5644), 434-437.
- [8] Racoviteanu, A.; Arnaud, Y.; Williams, M. Decadal changes in glacier parameters in Cordillera Blanca, Peru derived from remote sensing. J Glaciol 2008, Vol. 54, No. 186,. 499-510.
- [9] Petri Pellikka, Gareth Rees W. Remote Sensing of Glaciers. Taylor & Francis Group, London, UK, 2010.
- [10] GLIMS: Global Land Ice Measurements from Space, www.glims.org.

## მყინვარებთან დაკავშირებული თანამგზავრული ტექნოლოგიების შესწავლა და პრობლემის შესასწავლად გამოსადეგი თანამგზავრების შერჩევა.

მსოფლიო მეტეოროლოგიური ორგანიზაციის სამოქმედო გეგმის თანახმად, მათი წევრი ეროვნული ჰიდრომეტეოროლოგიური სამსახურების ოპერატიულ საქმიანობაში და სამეცნიერო-კვლევით სამუშაოებში, დედამიწის ხელოვნური თანამგზავრებიდან მიღებული ინფორმაციის გამოყენებას სულ უფრო მზარდი მნიშვნელობა ენიჭება. ეს განპირობებულია შემდეგი ფაქტორებით:

- თანამგზავრები საშუალებას იძლევიან მივიღოთ ინფორმაცია ჰიდრომეტეოროლოგიური დაკვირვებებით გაუშუქებული რეგიონებიდან (ოკეანეები და ხმელეთის ძნელად მისადგომი ადგილები);
- სწრაფი განვითარების გამო თვით დედამიწაზე სულ უფრო ნაკლები ადგილი რჩება მონიტორინგის საწარმოებლად განსაკუთრებით ყველაზე რეპრეზენტატულ ადგილებში;
- თანამგზავრული ინფორმაცია განსაკუთრებით მიზანშეწონილია სტიქიური მოვლენების და კატასტროფების სწრაფი იდენტიფიცირებისთვის, რაც უზრუნველყოფს პოტენციური საშიშროების ადრეულ შეტყობინებას და შერბილების ღონისძიებების დროულ გატარებას.

საქართველოს მთავრობამ, მსოფლიო მეტეოროლოგიური ორგანიზაციამ (WMO), გაეროს განვითარების პროგრამამ (UNDP), მსოფლიო ბანკმა (WB) და ევროკავშირის მეტეოროლოგიური თანამგზავრების ორგანიზაციამ (European

Meteorological Satellites Organization {laTinuri akronimi – EUMETSAT}) [<u>http://www.eumetsat.inth/</u>]. მათი დახმარებით საქართველოს ძირითადად აქვს თანამედროვე ინფრასტრუქტურა, სახელდობრ:

- თანამედროვე ტელესაკომუნიკაციო სისტემა პროგნოზის პროდუქტების
   ვიზუალიზაციის საშუალებების ჩათვლით;
- ბ. დიდი წარმადობის სამუშაო ადგილები;
- გ. თანამგზავრული ინფორმაციის მიმღები სისტემა.

ამ უკანასკნელის შესახებ ოდნავ დაწვრილებით. თანამგზავრული ინფორმაციის მიმღები სისტემა საქართველოში დაინერგა 2011 წლის დასაწყისში. ამისათვის ფასდაუდებელი ძალისხმევა გასწია EUMETSAT-მა. აღნიშნული სისტემა იყენებს EUMETSAT-ob მრავალფუნქციონალურ სატელეკომუნიკაციო შესაძლებლობებს გარემოს შესახებ მონაცემების გავრცელებისათვის, რომელიც დაფუმნეზულია თანამედროვე სტანდარტის ციფრულ ვიდეო-რადიო ტექნოლოგიებზე (სურ. 2.1).

## EUMETCast

EUMETSAT's Broadcast System for Environmental Data, is a multi-service dissemination system based on standard Digital Video Broadcast (DVB) technology.



http://www.geonetcastamericas.noaa.gov/pubs/impement\_plan.pdf

სურ. 2.1. EUMETSAT-ის გარემოს შესახებ მონაცემების გავრცელების მრავალფუნქციონალური სატელეკომუნიკაციო სისტემა.

საქართველოში ამ სისტემის გამოყენება სხვადასხვა სახის და ფორმატის ინფორმაციის მიღების შესაძლებლობას იძლევა. მიღებული ინფორმაციის ფართო სპექტრიდან მხოლოდ თანამგზავრული სურათების გამოყენება მნიშვნელოვნად აღარიბებს სისტემის გამოყენების არეალს. საჭიროა ამ ინფორმაციასთან ერთად იმ რიცხვითი მონაცემების დამუშავება და სხვადასხვა ტექნოლოგიურ ხაზებში ჩართვა, რისი დიდი მოთხოვნილებაა საქართველოში.

ამდენად წინამდებარე კვლევა წინასწარ მოამზადებს ბაზისს თანამგზავრული მიმღები სისტემის ფართო შესაძლებლობების ეფექტურად გამოყენებისათვის.

დედამიწაზე დაკვირვების თანამგზავრული სისტემა ორი სახისაა: პოლარულორბიტული და გეოსტაციონარული.

პოლარულ-ორბიტული თანამგზავრები უზრუნველყოფენ რეგულარული და მასშტაბის ინფორმაციის გლობალური მიღებას. პოლარულ-ორზიტული თანამგზავრები გადმოსცემენ ინფორმაციას ორბიტაზე მოძრაობის პროცესში, არედან. სიძნელეებს ამ ხილვადობის გარკვეულ ქმნის ინფორმაციის მეტეოროლოგიური სადგურებიდან მიღებულ მონაცემებთან ასინქრონულობა, თუმცა ეს პრობლემა დაძლეულია სპეციალური ოთხგანზომილებიანი ანალიზის განვითარებით. პოლარულ-ორბიტული თანამგზავრები, როგორც წესი, დაბალ, რამდენიმე ასეული კილომეტრი სიმაღლის ორბიტებზე მოძრაობენ და სხვადასხვა პერიოდულობით (დღეში რამდენიმე გაზომვიდან, რამდენიმე დღეში ერთ გაზომვამდე) იძლევიან მონაცემებს.

მათგან განსხვავებით, გეოსტაციონარული თანამგზავრებიდან ინფორმაციის მიღება ნებისმიერ დროსაა შესაძლებელი. გეოსტაციონარული თანამგზავრები მოძრაობენ ეკვატორულ ორბიტაზე 36000 კმ სიმაღლეზე, დედამიწის ბრუნვის სიჩქარით, ანუ პრაქტიკულად "ჩამოკიდებულნი" არიან მოცემულ წერტილზე და უზრუნველყოფენ დაკვირვებებს ჩრდ. განედის 70°-დან სამხრ. განედის 70°-მდე. აღსანიშნავია, რომ გეოსტაციონარული თანამგზავრების ინფორმაციასთან შედარებით პოლარულ-ორბიტული თანამგზავრების მონაცემები გაცილებით მაღალი სივრცული გარჩევადობით ხასიათდებიან.

მიუხედავად იმისა, რომ არც ერთი არსებული თანამგზავრი და მათზე განლაგებული რადიომეტრი (სენსორი) უშუალოდ მონიტორინგის საწარმოებლად არ შექმნილა, ელექტრომაგნიტური სკალის სხვადასხვა, ხილულ (VIS), ახლო ინფრაწითელ (NIR), ინფრაწითელ (IR), მოკლეტალღოვან ინფრაწითელ (SWIR), თერმულ ინფრაწითელ (TIR) და მიკროტალღოვან (SAR) დიაპაზონებში მიღებული მონაცემები აღმოჩნდა მეტად მნიშვნელოვანი და გამოყენების მხრივ ფართო შესაძლებლობების.

თითოეულ სენსორს დედამიწის ზედაპირის, მყინვარების, ოკეანისა და სანაპირო წყლების შესახებ განსხვავებული ხასიათის უნიკალური ინფორმაციის მოპოვება შეუძლია. გრძელტალღოვანი, ინფრაწითელი დიაპაზონის მონაცემები ზღვის ზედაპირის ტემპერატურის განსაზღვრისათვის, ღრუბლების დეტექტირებისათვის და ხანმრის კერების დასადგენად გამოიყენება; შედარებით მოკლეტალღოვანი დიაპაზონის ინფრაწითელი სპექტრის მონაცემები წყალდიდობის შესასწავლად არის გამოსადეგი. მიკროტალღური სენსორებით კი ქვეფენილი ზედაპირის (ნიადაგი, თოვლი) ტენიანობას აკვირდებიან.

საშუალო და მაღალი გარჩევადობის სენსორების სხვადასხვა კომბინაციით შესაძლებელია დედამიწის ზედაპირის ვრცელ უბნებზე დაკვირვება, ამა თუ იმ საინტერესო ობიექტის გამოყოფა და მისი უფრო დეტალურად შესწავლა.

დედამიწაზე დაკვირვების დისტანციური ზონდირების სხვადასხვა ქვეყნის თანამგზავრული სისტემების და სენსორების მახასიათებლები ქვემოთმოყვანილ ცხრილ.1-შია წარმოდგენილი.

#### ცხრილი 2. 1

მახასიათებლები*												
თანამგზავრი	ქვეყანა	პერიოდულობა	სენსორი	ტალღის სიხშირე/ ტალღის სიგრძე (მკმ)	გარჩევადობა	ზოლის სიგანე (კმ)						
NOAA	აშშ ევროპა	<b>12</b>	AMSU-A	23.8 (GHz), 31.4, 50.3, 52.8, 53.33, 54.4, 54.94, 55.5, 57.29 (6 არხი) 89.0 89.0, 166.0, 183.31 (3 არხი)	40 <sub>J</sub> ∂	2240						
			AMSU-B AVHRR/3	(3 36960) 1) 0.58-0.68, 2) 0.72-1.00, 3A) 1.58- 1.64 (დღე), 3B) 3.55-3.93(ღამე),	15 კმ 0.5 კმ (VIS)	2240 2940						
				4) 10.3-11.3, 5) 11.5- 12.5 (1) 14.95, (2) 14.71, (3) 14.49, 4) 14.22	1.09 <sub>კ</sub> მ (IR)	2253						
			HIRS-3	(5) 13.97, (6) 13.64, (7) 13.35, 8) 11.11 (9) 9.71, (10) 12.47,	17.4 <sub>კ</sub> მ	2240						

დისტანციური ზონდირების ზოგიერთი თანამგზავრისა და მათი სენსორების

			20	(11) 7.33, 12) 6.52		
			ინფრაწითელი	(13) $1.57$ $(11)$ $1.52$		
			არხი	(15) 4.47, 16) 4.45		
				(17) 4.13, (18) 4.00, (19) 3.76, 20) 0.69		
TERRA	ა <b>შ</b> შ	16 დღე	MODIS	VNIR, SWIR, TIR 36 სხვადასხვა არხი	250 ∂, 500 ∂, 1000 ∂	60
			ASTER	VNIR, SWIR, TIR 14 სხვადასხვა არხი	15 ∂, 30 ∂, 90 ∂	2330
LANDSAT	577	16 ღღე	TM/ETM	0.45-0.52, 0.52-0.60, 0.63-0.69	30 8	185
				0.76-0.90, 1.55-1.75, 2.08-2.35		
			MSS	0.5-0.6, 0.6-0.7, 0.7- 0.8, 0.8-1.1, 10.4- 12.6	79 ð	185
		МТВ	10.4-12.5	60 მ		
			PAN	0.5 0.5	<b>15</b> ð	
SPOT	საფრ.	26 დღე	HRVIR(1)	0.50-0.59, 0.61-0.68, 0.79-0.89, 1.58-1.75	20 8	60
			HRVIR(2)	0.61-0.68	10 8	60
			VMI	0.43-0.47, 0.50-0.59, 0.61-0.68, 0.79- 0.89, 1.58-1.75	1000 ð	2000
RADARSAT	კანადა	24 დღე	SAR	5.3 GHz (C-Band)	სტანდარტული	100
					28 x 25 ð	
					მაღალი <b>10x9</b> მ	45
ERS	ევროპა	35 დღე	AMI – (A	active Microwave Instrur მიკროტალღოვანი ხ	nentation) – აქტიურ ელსაწყოები	۰ óo
			SAR Image	5.3 GHz (C-Band)	<b>&lt;30</b> ð	80-100
			SAR Wave	5.3 GHz (C-Band)	<b>&lt;30</b> ð	5
			Scatterometer	5.3 GHz (C-Band)	<b>50</b> კმ	500
			Radar Altimeter	13.5 GHz (KU-Band)	10 სმ სიზუსტით	
			ATSR-M (Along T სკანირებაჺ	rack Scanning Radiomet ღი რადიომეტრი მიკრ	er with Microwave S როტალღოვანი ზო	ounder) – မြာလတ

			Infrared	1.6, 3.7, 11, 12	1 კმ x 1 კმ	500
			Radiometer	23.5 (GHz)	<b>22</b> კმ	500
			Microwave sounder	(1) 0.24-0.295 (512	40 x 2 კმ	960
			Como	bands), (2) 0.29-	0	
			Gome	0.405 (1024 bands)		
				(3) 0.40-0.605 (1024 bands), (4) 0.59-0.79		
				(512 bands)	40 x 320 კმ	
				0.65, 0.85, 1.27, 1.6, 3.7, 11.0, 12.0		
					0.5.58	500
					0.0	
			AATSR			
MOS	იაპონია	17 დღე	MESSR	0.51-0.59, 0.61-0.69,	50 <del>0</del>	100
				0.72 0.00, 0.00 1.1		
			VTIR (1)	0.5-0.7, 6.0-7.0	6 <b>.9</b> კმ	1500
			VTIR (2) 10 MSR (1) 22	10.5-11.5, 11.5-12.5	<b>2.7</b> კმ	1500
				23.8GHz	32 <sub>3</sub> ∂	317
	м		MSR (2)	31.1GHz	23 <b>5</b> 8	317
			CAD.		10.010.0	75
JERS	იაკონია	44 mmn	SAR	1 / / 5 N/Hz / L_Rand)	18 3 8 18 3	/5
		6×0	SAN		10 0 × 10 0	75
		++ 8×0	OPS	1) 0.52-0.60	18 8 x 24 8	,5
		2×0	OPS VNIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3)	18 8 x 24 8	75
		2×0	OPS VNIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12	18 8 x 24 8	
		880	OPS VNIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7)	18 8 x 24 8	,5
		++ &×0	OPS VNIR SWIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40	18 8 x 24 8	,5
		<u>2</u> <u>2</u>	OPS VNIR SWIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25 , (7) 2.27-2.40 0.52-0.59	18 8 x 24 8	,,,
IRS	ინდოეთი	<b>74</b> mma	OPS VNIR SWIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25 , (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86	18 8 x 24 8 238	142
IRS	ინდოეთი	+ დღე 24 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70	18 ð x 24 ð 23ð	142
IRS	ინდოეთი	დღე 24 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0 50-0 75 0 62-0 68	18 8 x 24 8 238	142
IRS	ინდოეთი	- დღე 5 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68	18 0 x 10 0 18 0 x 24 0 230 70.5	142 148
IRS	ინდოეთი	- დღე 5 დღე 5 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR PAN	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68 0.77-0.86	18 0 x 10 0 18 0 x 24 0 230 70.5 5.8 0	142 148 70
IRS	აშშ	<ul> <li>24 φεθ</li> <li>5 φεθ</li> <li>5 φεθ</li> <li>2.9 φεθ</li> </ul>	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR PAN WIFS	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68 0.77-0.86 0.45 - 0.90	18 д x 24 д 23д 70.5 5.8 д 188 д	142 148 70 774
IRS	ინდოეთი აშშ	24 დღე 5 დღე 5 დღე 2.9 დღე 1.5 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR PAN WIFS PAN	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68 0.77-0.86 0.45 - 0.90 0.45 - 0.52, 0.52 - 0.60	18 3 x 24 3 18 3 x 24 3 233 70.5 5.8 3 188 3 1 3	142 148 70 774 11
IRS	ინდოეთი აშშ	24 დღე 5 დღე 5 დღე 2.9 დღე 1.5 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR PAN WIFS PAN VNIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68 0.77-0.86 0.45 - 0.90 0.45 - 0.52, 0.52 - 0.60	18 0 x 10 0 18 0 x 24 0 230 70.5 5.8 0 188 0 1 0 4 0	142 148 70 774 11
IRS	ინდოეთი აშშ	24 დღე 5 დღე 5 დღე 2.9 დღე 1.5 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR PAN WIFS PAN VNIR	1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68 0.77-0.86 0.45 - 0.90 0.45 - 0.52, 0.52 - 0.60 0.63 - 0.69, 0.76 - 0.90	18 3 x 24 3 18 3 x 24 3 70.5 5.8 3 188 3 1 3 4 3	142 148 70 774 11
IRS	ინდოეთი აშშ	24 დღე 5 დღე 5 დღე 2.9 დღე 1.5 დღე	OPS VNIR SWIR LISS-III VNIR SWIR PAN WIFS PAN VNIR	1275 WH2 (1-balld) 1) 0.52-0.60 (2) 0.63-0.69, (3) 0.76-0.86 (4) 1.60- 1.71 (5) 2.01-2.12 6) 2.13-2.25, (7) 2.27-2.40 0.52-0.59 0.62-0.68, 0.77-0.86 1.55-1.70 0.50-0.75, 0.62-0.68 0.77-0.86 0.45 - 0.90 0.45 - 0.52, 0.52 - 0.60 0.63 - 0.69, 0.76 - 0.90 0.45 - 0.90	18 3 x 24 3 18 3 x 24 3 70.5 5.8 3 188 3 1 3 4 3	142 148 70 774 11

QuickBird	აშშ	3.5 დღე		0.45 - 0.52, 0.52 -		
			PAN	0.60, 0.63 – 0.69, 0.76 – 0.90	61 Եმ	16.5
			MULTISPECTRAL		2.44 ð	

\*

AATSR (Advanced Along Track Scanning Radiometer) – გაუმჯობესებული მასკანირებელი რადიომეტრი მიკროტალღოვანი ზონდით.

Scanning Radiometer – მასკანირებელი რადიომეტრი.

AMSU-(Advanced Microwave Sounding Unit-A) – გაუმჯობესებული მიკროტალღოვანი ზონდირების მოდული A.

AMSU-B (Advanced Microwave Sounding Unit-B) – გაუმჯობესებული მიკროტალღოვანი ზონდირების მოდული B.

ASTER (Advanced Spaceborne Thermal Emission and Reflection Radiometer) – გაუმჯობესებული კოსმოსური თერმული ემისიისა და არეკვლის რადიომეტრი.

AVHRR/3 (Advanced Very High Resolution Radiometer) – გაუმჯობესებული ძალიან მაღალი გარჩევადობის რადიომეტრი. ETM (Enhanced thematic Mapper

 გაუმჯობესებული თემატური რუკები (რადიომეტრი რადიოსითბური ქვეფენილი ზედაპირის გამოსახულებების მისაღებად).

GOME (Global Ozone Monitoring Experiment) – ოზონის გლობალური მონიტორინგის ექსპერიმენტი.

HIRS-3 (High Resolution Infrared Radiation Sounder) - გაუმჯობესებული მაღალი გარჩევადობის ინფრაწითელი რადიაციის ზონდი.

HRVIR (High Resolution Visible Infrared Radiometer) – მაღალი გარჩევადობის სილული ინფრაწითელი რადიომეტრი.

IR (Infrared) – ინფრაწითელი.

MESSR (Multispectral Electronic Self-Scanning Radiometer) – მრავალსპექტრული ელექტრონული მასკანირებელი რადიომეტრი.

MSR (Microwave Scanning Radiometer) – მასკანირებელი მიკროტალღოვანი რაღიომეტრი. MODIS (Moderate-resolution Imaging Spectroradiometer)

ზომიერი გარჩევადობის
 სპექტრორადიომეტრი.

MTB (Multispectral Thermal Band) – მრავალსპექტრული თერმული ღიაპაზონი.

OPS (Optical Sensors) – ოპტიკური სენსორები.

PAN (Panhromatic) – პანქრომატული.

SAR (Synthetic Aperature Radar) – სინთეტური აპერტურული რადარი.

VIS (Visible) – ხილული.

VMI (Vegetation Monitoring Instrument) – ვეგეტაციის მონიტორინგის ინსტრუმენტი.

VTIR (Visible And Thermal-Infrared Radiometer) – ხილული და

თერმულ-ინფრაწითელი რადიომეტრი.

Band– სიხშირეთა ზოლი.

დისტანციური ზონდირების მეთოდების მუდმივი განვითარება ხელს უწყობს ახალი ტექნოლოგიების შექმნას, რის საფუძველზეც იქმნება მონაცემთა ბაზები, ტარდება ვითარების მონიტორინგი, ამა თუ იმ რთული ბუნებრივი მოვლენის მოდელირება და ამ მოდელების საფუძველზე მოვლენების განვითარების წინასწარმეტყველება.

ცხრილ 2.1-ში მოყვანილი არაა MetOp-A, ევროპის პირველი პოლარულორბიტული მეტეოროლოგიური თანამგზავრი. ევროპის კოსმოსური სააგენტოს (ESA) და EUMETSAT-ის მიერ მისი გაშვება განპირობებული იყო იმ გარემოებით რომ 1990იან წლებში NOAA-მ, ამჟამად მოქმედი NOAA-17, 18 და 19 თანამგზავრების გაშვების შემდეგ, პროექტის შეწყვეტა გადაწყვიტა და მონიტორინგის გაგრძელება ევროპამ ითავა. ევროპულ პროექტს MetOp (The Meteorological Operational Satellite Programme)ეწოდა, ხოლო პირველ თანამგზავრს MetOp-A. თანამგზავრ MetOp-A-ზე განლაგებულია იგივე სენსორები, რაც NOAA-ზე.

రిగాలా థార్గాట్ టాల్లా లాజ్రాగా జ్రెహింగా సిరిగాల్సరింట్ కిరెగార్సరింట్ రెక్టుర్రారింట్ సెక్టార్సరింట్ సెక్టార్సరింల్లో సెక్టార్సరిల్లో సెక్టార్సరిల్లో సెక్టార్సరిల్లో సెక్టార్సరిల్లో సెక్టార్సరిల్లో సెక్టార్గాల్లో సెక్టార్సరిల్లో సెక్టార్స్ సెక్టార్స్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్స్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెర్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెర్ట్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్ స సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెర్ట్ సెక్టార్ సెక్టార్ సెక్టార్ స

ამ სენსორების საშუალებით მიღებული მონაცემები გამოიყენება მყინვარების დეტალური კარტოგრაფიის, სტერეოსურათების შედგენის, მყინვარის სხვადასხვა პარამეტრის განსაზღვრის მიზნით. მყინვარების წანაცვლების რეგისტრირებისა და შეფასებისათვის იყენებენ რადარული ინტერფერომეტრიის მონაცემებს. ზღვის დონიდან მყინვარების ზედაპირის სიმაღლის განსაზღვრის მიზნით გამოიყენება თანამგზავრული ალტიმეტრები (Jason, ENVISAT, ERS). თანამგზავრულ ლაზერულ იყენებენ ალტიმეტრეზს მყინვარეზის დინამიკის შესწავლის, მყინვარეზის სიჩქარის შეფასების მიზნით. დეგრადაციის მყინვარეზის მდგომარეოზის შესასწავლად გამოიყენება აგრეთვე თანამგზავრული გრავიმეტრიის სისტემის, GRACE-ს მონაცემები. ეს სისტემა ორი იდენტური თანამგზავრისაგან შედგება, რომლებიც პოლარულ ორბიტაზე გარკვეულ მანძილზე მიჰყვებიან ერთმანეთს. "ტომის" და "ჯერის" მეტსახელებით ცნობილი თანამგზავრები ერთმანეთისგან დაახლოებით 200 39-00 არიან დაშორებული და მიკროტალღოვანი რადიოსიგნალების საშუალებით დიდი სიზუსტით ზომავენ მათ შორის მანძილის ცვლილებას, რაც თავის მხრივ დედამიწის ზედაპირის სხვადასხვა წერტილში სიმძიმის ძალის ცვალებადობით არის გამოწვეული. ამ თანამგზავრული სისტემის მონაცემების საფუძველზე შესაძლებელი გახდა მყინვარების მასის შემცირების მასშტაბების შეფასება [6].

წარმოდგენილი ნაშრომის ფარგლებში დაგეგმილია საქართველოს ტერიტორიაზე მდებარე კავკასიონის ცალკეული მყინვარების ისეთი მახასიათებლების დადგენა, როგორიცაა მყინვარის ფართობი, სიგრძე, სიმაღლის მიხედვით ფართობის განაწილება, წონასწორობის ხაზის სიმაღლე (Equilibrum Line Altitute - ELA), აკუმულაციის ფართობის (Accumulation Area Ratio - AAR), მყინვარის მინიმალური და მაქსიმალური სიმაღლე

ჩამოთვლილი ამოცანების გადასაწყვეტად საჭიროა კვლევის ობიექტის შესახებ არსებული ლიტერატურის დამუშავება, თანამგზავრული მონაცემების მოპოვება, თანამგზავრული მონაცემების დამუშავება, არსებულ საველე კვლევების შედეგებთან მათი შეჯერება.

მყინვარების გავრცელების, მასის, მოცულობის, ფართობის, სიგრძის შესახებ სტანდარტიზებული ინფორმაცია დაცულია მსოფლიო მყინვარების მონიტორინგის სამსახურის ვებ საიტზე (WGMS, World Glacier Monitoring Service, www.wgms.ch ).

კავკასიონის მყინვარების შესახებ ინფორმაცია დაცულია აგრეთვე სსრკ მყინვარების კატალოგში (რედ. ო.ნ. ვინოგრადოვი). 80 წიგნად გამოცემულ კატალოგში მოყვანილია მყინვარების მდგომარეობა 1957-80 წლის მდგომარეობისათვის.

სსრკ მყინვარების კატალოგის ციფრული ვერსია დაცულია აგრეთვე რუსეთის მეცნიერებათა აკადემიის გეოგრაფიის ინსტიტუტის გეოგრაფიულ პორტალზე (<u>http://webgeo.ru</u>, Раздел: Каталог ледников СССР), სადაც 2008-2009 წლებში კორექტირებული კატალოგია წარმოდგენილი.

1980-റാნ წლებში ამ კატალოგის ნაწილი გამოყენებულ იქნა მყინვარების მსოფლიო კატალოგის ნაწილის შესაქმნელად და იგი ხელმისაწვდომია აშშ-ის, ყინულისა და თოვლის მონაცემთა ნაციონალური ცენტრის (National Snow and Ice Data Center (NSIDC)) ვებ-საიტზე (http://nsidc.org).

მყინვარეზის კვლევისათვის გარჩევადობის აქტუალურია მაღალი თანამგზავრული მონაცემების გამოყენება. თანამგზავრული მონაცემეზი ხელმისაწვდომია დედამიწის რესურსებზე დაკვირვების სისტემის (Earth Resources Obsevation Systems (EROS) საშუალებით. ამ არქივში, რომელიც აშშ-ის შს სამინისტროს დაქვედებარებაში იმყოფება, დაცულია Landsat-ის თანამგზავრებით მოპოვებული მონაცემები, აგრეთვე NASA-ს განკარგულებაში არსებული თანამგზავრული სურათები.

მყინვარების მდგომარეობის შეფასების თვალსაზრისით ერთერთი ყველაზე პერსპექტიურია GLIMS (Global Land Ice Measurements from Space) პროექტის ფარგლებში მიღებული მონაცემთა ბაზა. ეს ბაზა შექმნილია თანამგზავრ TERRA-ს ASTER (Spaceborne Thermal Emission and Reflection Radiometer) სენსორის მონაცემთა საფუძველზე [8]. ეს სენსორი ხილულ და ინფრაწითელ დიაპაზონებში მოიპოვებს მონაცემებს და მისი მაქსიმალური სივრცითი გარჩევითობა 15 მ-ს შეადგენს.

სენსორ ASTER-ის მონაცემები რელიეფის 30 მ სივრცითი გარჩევითობის ციფრული მოდელის (DEM – Digital Elevation Model) გენერირების შესაძლებლობას იძლევა. მულტისპექტრულ თანამგზავრულ მონაცემებთან ერთად ASTER DEM-ი მყინვარების შესწავლის მძლავრ ინსტრუმენტად იქცა [9,10]. თანამგზავრიდან დედამიწის ზედაპირის მონიტორინგზე მნიშვნელოვან ზეგავლენას ახდენს ამინდის პირობები, კერმოდ ღრუბლიანობის შემთხვევაში თანამგზავრული სურათების გამოყენება სხვადასხვა მონაცემების მისაღებად ვაქტიურად შეუმლებელია [11]. მყინვარებზე დაკვირვების შემთხვევაში ამ შემოსაზღვრას ემატება თვით მყინვარის ზედაპირის მდგომარეობა, რომელიც თავისუფალი უნდა იყოს თოვლის საფრისგან. კერმოდ დისტანციური მონიტორინგი უნდა წარმოებდეს თვითონ მყინვარის ზედაპირის, რაც ნიშნავს, რომ მონაცემები უნდა იყოს პერიოდისათვის აბლაციის მიწურულიდან ხელახალ გათოვებამდე. თანამედროვე კლიმატის პირობებში საქართველოსათვის ეს დროითი ინტერვალი მოიცავს პერიოდს აგვისტოს ბოლოდან დაახლოებით ოქტომბრის დასაწყისამდე.

ხელსაყრელ პირობებში გადაღებული სურათებისათვის სენსორი ASTER ელემენტების მყინვარის მორფოლოგიური საიმედოდ იდენტიფიცირების შესაძლებლობას იძლევა. გარკვეულ პრობლემებთან არის დაკავშირებული კარული და დაკიდებული ტიპის მყინვარების იდენტიფიცირება, აგრეთვე აბლაციის ზედა უბნების და მყარი ნაშალი მასალით დაფარული მყინვარის ენის იდენტიფიცირება. საჭიროა უფრო ასეთ შემთხვევაში მაღალი სივრცითი გარჩევითობის თანამგზავრული სურათები, ან საველე კვლევების შედეგების გამოყენება.

ზოგადად, დისტანციური თანამგზავრული ინფორმაციით მყინვარების არეების იდენტიფიკაციისათვის მხოლოდ ნაშალით დაფარული ოპტიკურ დიაპაზონში გადაღებული მონაცემები საკმარისი არ არის. აუცილებელია აგრეთვე მულტისპექტრული თანამგზავრული სურათების გამოყენება, კერმოდ, საჭიროა სპექტრის ინფრაწითელ ნაწილში გადაღებული თანამგზავრული მონაცემები. აუცილებელია აგრეთვე საველე კვლევები ნაშალით დაფარული მყინვარის ენის ბოლოს დასადგენად. თუმცა, ისიც უნდა ითქვას, რომ ხშირ შემთხვევაში DigitalGlobis მაღალი სივრცითი გარჩევითობის თანამგზავრული მონაცემები, რაც Google Earth-ის საშუალებით არის ხელმისაწვდომი, ხშირ შემთხვევაში ნაშალით დაფარული მყინვარეზის გარჩევის შესაძლებლობას იძლევა. იმ მყინვარების კვლევისას რომლებზეც ტარდება გლაციოლოგიური ექსპედიციები, ეფექტურია ექსპედიციის მონაწილე გლაციოლოგ-ექსპერტების გამოცდილების გამოყენება.

მაღალი სივრცითი გარჩევადობის თანამგზავრული სურათების ხელმისაწვდომი წყაროა Google-ის ვებ-პროგრამა Google Earth. საქართველოს ტერიტორიის უმეტესი ნაწილისათვის ეს პროგრამა 1 მ-ზე მაღალი სივრცითი გარჩევადობის სურათებს გვთავაზობს. ქრონოლოგიური რიგით, მათგან ერთ-ერთი უკანასკნელი, 2010 წლის 1 სექტემბრით არის დათარიღებული, რაც კავკასიონის მყინვარებისათვის აბლაციის მიწურულს ემთხვევა და გამოსადეგია მყინვარების კვლევისათვის.

თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საშუალებით მიღებული ინფორმაციის საფუძველზე შესაძლებელია გამოვითვალოთ ცალკეული მყინვარის მახასიათებლები: სიგრძე, ფართობი, მინიმალური და მაქსიმალური წერტილების და ფირნის ხაზის სიმაღლე.

შემდგომ ამისა საჭიროა ამ მონაცემების შედარება \_ მყინვარების კატალოგის მირითადი ცხრილის შესაბამის პარამეტრებთან [6]. ეს უკანასკნელი ორმხრივად საინტერესოა, რადგან გარკვეულ შემთხვევებში თანამგზავრული დისტანციური ზონდირება თვითონ იძლევა ამ კატალოგების დაზუსტების შესაძლებლობას – და პირიქით, კატალოგის მონაცემები, საკვლევი რეგიონის ირგვლივ საექსპერტო ცოდნასთან ერთად საშუალებას იძლევა მოხდეს თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების მონაცემების ვალიდაცია. ფაქტობრივად თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების მონაცემების გამოყენება მიწისპირა დაკვირვებების მონაცემებთან ერთად საშუალებას იძლევა განისაზღვროს მყინვარების დაზუსტებული მახასიათებლები.

საქართველოს ტერიტორიაზე მყინვარები თავმოყრილია მხოლოდ კავკასიონის მთავარი ქედის ფარგლებში. მათი რიცხვი ამჟამად 786 აღწევს. მოცემული კვლევის ფარგლებში გათვალისწინებულია საქართველოს ტერიტორიაზე მდებარე კავკასიონის მყინვარების კვლევა.

თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების მონაცემების მიღებისა და დამუშავების კონკრეტული მაგალითები განხილული იქნება მომდევნო თავებში, კერძოდ წარმოდგენილი იქნება თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე სუათისის მყინვარების კვლევის შედეგები [12].

#### ლიტერატურა:

- [1] Кренке А.Н., Ананичева М.Д., Демченко П.Ф., Кислов А.В., Носенко Г.А., Поповнин В.В., Хромова Т.Е. Ледники и ледниковые системы. В кн. «Методы оценки последствий изменения климата для физических и биологических систем», Госкомгидромет, М., 2012, с. 260 – 305.
- [2] Khalsa, S.J.S. Dyurgerov, M.B.; Khromova, T.; Raup, B.H.; and Barry R. G. Space-Based Mapping of Glacier ChangesUsing ASTER and GIS Tools, IEEE Transactions on geoscience and remote sensing, 2004, vol. 42, No. 10, 2177.
- [3] Bruce, Raup.; Kääb, A.; Kargel, J.S.; Bishop, M.P.; Hamilton, G.; Lee, E.; Paul, Rau, F.; Soltesz, D. Khalsa, S.J.S.; Beedle, M.; Helm, Ch. Remote sensing and GIS technology in the Global Land Ice Measurements from Space (GLIMS) Project.

- [4] A. Kääb, C. Huggel, F. Paul, R. Wessels, B. Raup, H. Kieffer, J. Kargel, Glacier Monitoring from Aster Imagery: accuracy and Applications, Proceedings of EARSeL-LISSIG-Workshop Observing our Cryosphere fromSpace, Bern, March 11 – 13, 2002.
- [5] Konig, M.; Winther, J-G.; Isaksson, E.; Measuring snow and Glacier Ice Properties from Satellite Reviews of Geophysics, 2001, 39, 1, 1–27.
- [6] Koji M., Kosuke H. Time-variable ice loss in Asian high mountains from satellite gravimetry, Earth and Planetary Science Letters 2010, 290, 30–36.
- [7] В.Ш. Цомая, О.А. Дробышев, Каталог Ледников СССР, Т. 8, Северный Кавказ, Гидрометеоиздат, Ленинград 1977.
- [8] Bruce, Raup.; Kääb, A.; Kargel, J.S.; Bishop, M.P.; Hamilton, G.; Lee, E.; Paul, Rau, F.; Soltesz, D. Khalsa, S.J.S.; Beedle, M.; Helm, Ch. Remote sensing and GIS technology in the Global Land Ice Measurements from Space (GLIMS) Project.
- [9] Frank P.; Huggel, C.; Kääb, A. Combining satellite multispectral image data and a digital elevation model for mapping debris-covered glaciers. Remote Sensing of Environment. 2004, 89, 510 – 518.
- [10] Bolch, T.; and Kamp, U.; Glacier Mapping in High Mountains Using DEMs, Landsat and ASTER Data, 8th International Symposium on High Moutain Remote Sensing Cartography, La Paz, Bolivia, 22 March, 2005.
- [11] გიორგი კორმახია, ლარისა შენგელია, გიორგი თვაური. თანამგზავრული ინფორმაციის გამოყენება შავი ზღვის ზედაპირის ტემპერატურის განსაზღვრისათვის. გამომცემლობა "უნივერსალი", თბილისი 2011, 102 გვ.
- [12] ლ. შენგელია, გ. კორძახია, გ. თვაური,, ვ. ცომაია. სუათისის მყინვარების კვლევის შედეგები თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე. თბილისი: ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები, 2014, ტ. 120, გვ. (გადაცემულია დასაბეჭდად).

## დისტანციური დაკვირვების ტექნოლოგიების გამოყენებით კავკასიონის მყინვარების მახასიათებელი მონაცემების მიღება და დამუშავება.

მყინვარის კონტურისა და რელიეფის ციფრული მოდელის ერთობლივი დამუშავების შედეგად შესაბამისი გაანგარიშებების საფუძველზე შესაძლებელია ისეთი პარამეტრების განსაზღვრა, როგორიცაა ფართობის განაწილება სიმაღლის მიხედვით, მინიმალური, მაქსიმალური და საშუალო სიმაღლე, ფირნის ხაზის მდებარეობა [1].

მყინვარების კონტურების განსაზღვრა შესაძლებელია შესაბამისი პროგრამული უზრუნველყოფის გამოყენებით. მყინვარების საზღვრების მისაღები სიზუსტით დადგენისათვის ხშირად აუცილებელია საკვლევ რეგიონისათვის საექსპერტო ცოდნის გამოყენება.

სხვადასხვა სპექტრალური არხების კომბინირების საშუალებით მყინვარების კონტურების ავტომატური განსაზღვრა ელექტრომაგნიტური სპექტრის ხილულ და ინფრაწითელ დიაპაზონში მყინვარის ყინულის და თოვლის განსხვავებულ სპექტრალურ თვისებებს ეყრდნობა.

მულტისპექტრული თანამგზავრული სურათების საშუალებით მყინვარის საზღვრის ავტომატური განსაზღვრის მიზნით სხვადასხვა ალგორითმებს მიმართავენ [2,3,4]. თოვლის ნორმალიზებული სხვაობის ინდექსის (NDSI – Normalised difference snow index) და ცალკეული სპექტრალური არხების შეფარდების განსაზღვრის მეთოდი მყინვარების და თოვლის უფრო მუქი კლდოვანი უბნების, მცენარეული საფარისა და ნიადაგისაგან საიმედოდ გამიჯვნის შესაძლებლობას იძლევა.

თოვლის ნორმალიზებული სხვაობის ინდექსი სენსორ ASTER-ის შემთხვევაში გამოითვლება როგორც (ASTER1 - ASTER4)/ (ASTER1 + ASTER4), სადაც ASTER1და ASTER4 შესაბამისად სენსორ ASTER-ის პირველი და მეოთხე სპექტრალური არხებია. ASTER4 არხის სივრცითი გარჩევითობა 30 მ-ს შეადგენს, ამიტომ ამ ინდექსის გამოთვლის წინ საჭიროა მისი 15 მ გარჩევითობის ASTER1 არხთან შესაბამისობაში მოყვანა. Landsat-ის შემთხვევაში თოვლის ინდექსი გამოითვლება როგორც (TM2 – TM5) / (TM2 + TM5) სადაც TM2 და TM5 შესაბამისად Landsat სენსორის მეორე და თოვლით დაფარული რეგიონებისათვის ამ პარამეტრის მეხუთე არხებია. მნიშვნელობა უფრო მაღალია, ვიდრე თოვლისა და ყინულისაგან თავისუფალი რეგიონისათვის. სხვადასხვა წყაროების თანახმად, ამ პარამეტრის ზღვრული მნიშვნელობა 0,4-0,6 შეადგენს [5]. გარდა თოვლის ინდექსისა, მიმართავენ აგრეთვე ცალკეული არხების შეფარდებებს ASTER3/ASTER4 და TM4/TM5 Landsat-ob შემთხვევაში.

როგორც თოვლის ინდექსი, ასევე ცალკეული არხების შეფარდებები კარგ შედეგებს აჩვენებენ მყინვარების კონტურების განსაზღვრის თვალსაზრისით. თუმცა, დისტანციური ზონდირების საშუალებით მყინვარების აგეგმვის რთულ მომენტს მყინვარებზე ნაშალი მასების არსებობა განაპირობებს. ასეთ შემთხვევაში მიმართავენ უფრო მაღალი სივრცით გარჩევითობის სურათებს, აგრეთვე რელიეფის ციფრულ მოდელს [6].

სუათისის მყინვარების მაგალითზე განვიხილოთ კონტურების არეალის დადგენის შედეგები და მახასიათებლების განსაზღვრის მეთოდიკა [7].

სუათისი – ხეობის ტიპის მყინვარია ხევის კავკასიონზე, მდებარეობს ხოხის ქედზე, მდინარე სუათისის (თერგის მარცხენა შენაკადი) აუზში. შედგება სამი ნაკადისაგან (აღმოსავლეთ, შუა და დასავლეთ სუათისის მყინვარები). მათგან უდიდესია აღმოსავლეთის ნაკადი.

აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარის საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011062, სსრკ კატალოგში – 231, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044443E42706N.

შუა სუათისის მყინვარის საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011063, სსრკ კატალოგში – 230, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – - G044416E42704N.

დასავლეთ სუათისის მყინვარის საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011064, სსრკ კატალოგში – 229, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044400E42691N.

GLIMS-ის მონაცემთა ბაზიდან შეირჩა სუათისის მყინვარების კონტურები, რომლებიც 2004 წლის 25 სექტემბრითაა დათარიღებული და დამუშავებულია 2005 წლის 4 ივლისს. აუცილებელია მოყვანილი მყინვარების კონტურების დაზუსტება, რაც გამოწვეულია არა მარტო მყინვარების ცვლილებით, არამედ იმითაც, რომ GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები შედგენილია ASTER-ის 15 მ გარჩევადობის თანამგზავრული მონაცემების საფუძველზე, Google Earth-ის სურათების გარჩევადობა კი 0.5-0.8 მ-ია, რაც კონტურების უფრო ზუსტად გავლების შესაძლებლობას იძლევა.

GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული სუათისის მყინვარების კონტურების დასაზუსტებლად გამოვიყენეთ პროგრამა Google Earth-ის მაღალი სივრცითი გარჩევითობის (0,5-0,8 მ) და მყინვარების მაქსიმალური აბლაციის პერიოდში (2010 წლის 1 სექტემბერი) გადაღებული თანამგზავრული მონაცემები, რაც მყინვარების კონტურების დიდი სიზუსტით დიგიტალიზაციის საშუალებას იმლევა.

მყინვარის კონტურის დაზუსტების მიზნით, აგრეთვე გამოყენებულია ASTER DEM-ის რელიეფის ციფრული მოდელი. კონტურების დაზუსტება ხდებოდა თანამგზავრული სურათისა და რელიეფის ციფრული მოდელის საფუძველზე შექმნილი იზოხაზების ზედდებით. 3D გამოსახულების გამოყენებით დადგინდა წყალგამყოფები, ხოლო ამ უკანასკნელების გამოყენებით დაზუსტდა მყინვარების კონტურები (სურ. 3.1).

თვალსაჩინოებისათვის სურ. 3.1-ზე მოყვანილია აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარის ჩრდილოეთ ნაწილში, ხოხის ქედის წყალგამყოფების დასადგენად ASTER DEM-ის საფუძველზე გავლებულია სიმაღლის იზოხაზები. წითელი ფერით ნაჩვენებია GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები, ლურჯით – დაზუსტებული კონტურები, შავით – რელიეფის ციფრული მოდელის საფუძველზე შექმნილი იზოხაზები (10 მ ბიჯით).



სურ. 3.1. აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარის ჩრდილოეთ ნაწილის სიმაღლის იზოხაზები. GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები სურათზე ნაჩვენებია წითელი ფერით, ხოლო დაზუსტებული კონტურები – ლურჯი ფერით.

ქვემოთ მოყვანილ სურ. 3.2-ზე ნაჩვენებია სუათისის მყინვარების კონტურები. წითელი ფერით ნაჩვენებია კონტურები GLIMS-ის მონაცემებზე დაყრდნობით, ლურჯი ფერით ბ) ფირნის ხაზები (იისფერი) და გ) დამატებითი მრუდები მყინვარის სიგრძის გამოთვლისათვის (ყავისფერი), დაზუსტებული კონტურები, რომლებიც თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების გამოყენებითაა მიღებული. მწვანე ფერით ნაჩვენებია მყინვარის შიგნით არსებული, თოვლისგან და ყინულისაგან თავისუფალი კლდოვანი უბნები.



სურ. 3.2. აღმოსავლეთ, შუა და დასავლეთ სუათისის მყინვარების კონტურების თავდაპირველი (ნაჩვენებია წითელი ფერით), და დაზუსტებული სახე (ნაჩვენებია ლურჯი ფერით). მწვანე ფერით ნაჩვენებია კლდოვანი უბნები.

ამგვარად დავადგინეთ სუათისის მყინვარების კონტურები, რამაც საშუალება მოგვცა გამოგვეთვალა მყინვარების მახასიათებლები.

მყინვარების მახასიათებლების დასადგენად გამოყენებულია პროგრამა VISAT BEAM. გის-პროგრამა GRASS-ის საშუალებით, დაზუსტებული კონტურის ფაილები VISAT BEAM--თან თავსებად ESRI-shape ფორმატშია გადაყვანილი. VISAT BEAMპროგრამა საშუალებას გვაძლევს გამოთვლილი იყოს სუათისის მყინვარების სიმაღლის მიხედვით განაწილების ჰისტოგრამა და აიგოს შესაბამისი ჰიპსომეტრიული მრუდი (სურ. 3.3). აბსცისათა ღერმზე გადაზომილია მყინვარების სიმაღლე ზღვის დონიდან 10 მ ბიჯით, ხოლო ორდინატთა ღერმზე მოცემულია ამა თუ იმ სიმაღლის შესაბამისი პიქსელების რაოდენობა.



სურ. 3.3. სუათისის მყინვარების ჰიპსომეტრიული მრუდები.

ფირნის ხაზის სიმაღლის დასადგენად ვისარგებლეთ გეფერის მეთოდით, რისთვისაც მყინვარების კატალოგის და ჩვენს მიერ მიღებული მონაცემები გამოვიყენეთ.

გლაციოლოგიაში ფირნის ხაზის განსაზღვრის სხვადასხვა მეთოდები არსებობს. პირდაპირი მეთოდით ფირნის ხაზის განსაზღვრა ხდება უშუალოდ ველზე. ზაფხულის ბოლოს გლაციოლოგი აუყვება მყინვარის ზედაპირს. დასაწყისში შეხვდება შიშველი მყინვარი. ზემოთ, მყინვარის ზედაპირზე ჯერ გამოჩნდება თოვლის ლაქები, რომლებიც სიმაღლის ზრდასთან ერთად რაოდენობრივად იზრდებიან და გარკვეულ სიმაღლეზე ქმნიან ერთიან საფარს სწორედ აქ უნდა განისაზღვროს ფირნის ხაზი.

ფირნის ხაზის არაპირდაპირი მეთოდები დამუშავებული აქვთ კუროვსკის, გეფერს, გესს, რეიდს და სხვა. კვლევისთვის მიზანშეწონილია ავირჩიოთ გეფერის მეთოდი, რადგან მყინვარების კატალოგში [8] საქართველოს მყინვარების ფირნის ხაზი განსაზღვრულია ამ მეთოდით.

გეფერის მიხედვით, ფირნის ხაზის სიმაღლე არის საშუალო არითმეტიკული ფირნის აუზის შემომფარგვლელი რელიეფის საშუალო სიმაღლის და მყინვარის ენის ბოლოს სიმაღლეს შორის. მყინვარის აუზის გარშემო ვიღებთ ყველაზე მაღალი, ორი ან რამდენიმე მწვერვალის საშუალო სიმაღლეს და ვუმატებთ მყინვარის ენის ბოლოს სიმაღლეს. ვითვლით ამ ორი მნიშვნელობის საშუალო არითმეტიკულს. ჰიპსომეტრიული მრუდის საშუალებით შეიძლება განისაზღვროს მყინვარის აკუმულაციის არის ფართობი [1]. ჰიპსომეტრიულ მრუდზე პიქსელების ჯამური რაოდენობა ფირნის ხაზის სიმაღლიდან მყინვარის უმაღლეს წერტილამდე გამრავლებული ერთი პიქსელის ფართობზე, იძლევა მყინვარის აკუმულაციის არის ფართობს. შესაბამისად, პიქსელების ჯამური რაოდენობა ფირნის ხაზის სიმაღლიდან მყინვარის ყველაზე დაბალ წერტილამდე გამრავლებული ერთი პიქსელის ფართობზე იძლევა მყინვარის აბლაციის არის ფართობს. მყინვარის აკუმულაციის და აბლაციის არის ფართობები ჯამში შეადგენენ მყინვარის ფართობს.

ამგვარად გამოთვლილია ზემოთმოყვანილი მეთოდოლოგიის საფუძველზე და თანამგზავრული მონაცემების გამოყენებით სუათისის მყინვარების მახასიათებლები: მაქსიმალური სიგრძე და ფართობი; მინიმალური და მაქსიმალური წერტილების და ფირნის ხაზის სიმაღლე; აბლაციის არის ფართობი. ეს მონაცემები შედარდა მყინვარების კატალოგის [8] შესაბამის მონაცემებს.

სურათ 3.4-ზე წარმოდგენილია სუათისის მყინვარები, კერძოდ დასავლეთ, შუა და აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარები. მყინვარების დასახასიათებლად გავლებულია: ა) მყინვარების დაზუსტებული კონტურები, რომლებიც შემოხაზულია ლურჯად; ბ) ფირნის ხაზები გამოთვლილი გეფერის მეთოდით სურათზე ნაჩვენებია იისფრად; და გ) მყინვარის სიგრძის გამოსათვლელაად გავლებული დამატებითი ხაზი სურათზე მოცემულია ყავისფრად; დ) მყინვარის შიგნით არსებული, თოვლისგან და ყინულისაგან თავისუფალი კლდოვანი უბნები (მწვანე ფერი).



სურ. 3.4. სუათისის მყინვარები: ა) დაზუსტებული კონტურები (ლურჯი ფერი); ბ) ფირნის ხაზები (იისფერი) და გ) მყინვარის სიგრძის გამოსათვლელაად გავლებული დამატებითი ხაზი (ყავისფერი), დ) მყინვარის შიგნით არსებული, თოვლისგან და ყინულისაგან თავისუფალი კლდოვანი უბნები (მწვანე ფერი).

ქვემოთ მოყვანილ ცხრილ 3.1-ში წარმოდგენილია სუათისის მყინვარების კონტურების დაზუსტების შემდეგ განსაზღვრული მყინვარების პარამეტრები: მაქსიმალური სიგრძე, ფართობი, მინიმალური და მაქსიმალური წერტილების და ფირნის ხაზის სიმაღლე, აბლაციის არის ფართობი. შესადარებლად ცხრილში მოყვანილია აგრეთვე სუათისის მყინვარების მონაცემები სსრკ მყინვარების კატალოგიდან [8]. ცხრილი 3.1. აღმოსავლეთ, შუა და დასავლეთ სუათისის მყინვარების მახასიათებლები. (1)-ით აღნიშნულ სვეტებში მოცემულია შედეგები, რომლებიც მიღებულია დისტანციური ზონდირების საფუძველზე; (2)-ით აღნიშნულ სვეტებში მოყვანილია მყინვარების კატალოგის მონაცემები.

სახელწოდება	მაქს. ძ ძ	სიგრ  ე  მ	ფართ კმ	იოპი 2	მინ.სიმ მ	მაღ. )	მაქს.	სიმაღ. მ	ფირმ სიმა	5.ხაზ. ღლე მ	აბლ. არის ფართობი კმ <sup>2</sup>			
	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)		
აღმ. სუათისი	4.45 5,4		4.45 5,4		8.307	10,2	3230	3000	4532	4580	3615	3500	3,019	3,3
შუა სუათისი	3.98	4,7	2.123	2,5	2975	2850	4734	4760	3583	3520	0,560	0,6		
დას. სუათისი	2.95	3,5	1.832	2,4	3284	3070	4444	4460	3707	3600	0,502	0.4		

კონტურების დადგენისას ვიყენებდით 3D გამოსახულებას, განსაკუთრებით წყალგამყოფების მდებარეობის დასაზუსტებლად. სურ. 3.5-ზე მოყვანილია სუათისის მყინვარების 3D ვიზუალიზაცია მიღებული Google Earth-ის საშუალებით.

სურ. 3.6-ზე მოყვანილია სუათისის მყინვარების გამოსახულებები დაზუსტებული კონტურებით, ხოლო სურ. 3.7-ზე GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები ნაჩვენებია წითელი ფერით, ხოლო დაზუსტებული კონტურები – ლურჯი ფერით.



სურ. 3.5. სუათისის მყინვარების ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით.



სურ. 3.6. სუათისის მყინვარების ვიზუალიზაცია დაზუსტებული კონტურებით.



სურ. 3.7. სუათისის მყინვარების ვიზუალიზაცია. GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები სურათზე ნაჩვენებია წითელი ფერით, ხოლო დაზუსტებული კონტურები – ლურჯი ფერით.

#### ლიტერატურა:

- [1] Racoviteanu, A.E.; Williams, M.W.; Barry, R.G.; Optical Remote Sensing of Glacier Characteristics: A Review with Focus on the Himalaya, Sensors 2008, 8, 3355-3383;
- [2] Sidjak, R.W.and Wheate, R.D. 1999. Glacier mapping of the Illecillewaet icefield, British Columbia, Canada, using, Landsat TM and digital elevation data. International Journal of Remote Sensing. 20: 273-284.
- [3] Paul, F. 2001. Evaluation of different methodsfor glacier mapping using Landsat TM. Proceedings EARSeL Workshop on Remote Sensing of Land Ice and Snow , 16.-17.6.2000, Dresden, 239-245.
- [4] A. Kääb, C. Huggel, F. Paul, R. Wessels, B. Raup, H. Kieffer, J. Kargel, Glacier Monitoring from Aster Imagery: accuracy and Applications, Proceedings of EARSeL-LISSIG-Workshop Observing our Cryosphere fromSpace, Bern, March 11 – 13, 2002.
- [5] Sidjak, R. Glacier mapping of the Illecillewaet icefield, British Columbia, Canada, using Landsat TM and digital elevation data. Int J Rem Sens 1999, 20(2), 273-284.
- [6] Paul, F.; Huggel, C.; Kääb, A. Combining satellite multispectral image data and a digital elevation model for mapping debris-covered glaciers. Rem Sens Environ 2004, 89(4), 510-518.
- [7] ლ. შენგელია, გ. კორძახია, გ. თვაური,, ვ. ცომაია. სუათისის მყინვარების კვლევის შედეგები თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე. თბილისი: ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები, 2014, ტ. 120, გვ. 52-56.
- [8] В.Ш. Цомая, О.А. Дробышев, Каталог Ледников СССР, Т. 8, Северный Кавказ, Гидрометеоиздат, Ленинград 1977, 71 83.
- თანამგზავრული დისტანციური დაკვირვების საფუძველზე კავკასიონის მყინვარებზე კლიმატის ცვლილების ზემოქმედების შეფასება.
  - 4.1. აღმოსავლეთ საქართველოს ცალკეული მყინვარების მახასიათებლების განსაზღვრა.

მყინვარების კვლევების შედეგად დადგენილია, რომ გასული საუკუნის ბოლო ათწლეულებში მყინვარების პარამეტრები მირითადად მცირდებოდა [1]. ეს პროცესი ამჟამადაც გრმელდება და მოსალოდნელია, რომ მომავალ ათწლეულებშიც გაგრმელდება.

კლიმატის თანამედროვე ცვლილება იწვევს მყინვარების უკანდახევის გამლიერებას. მყინვარების ინტენსიური დნობის ფონზე იცვლება მყინვარული ჩამონადენი. ეს განსაკუთრებით აქტუალურია საქართველოსათვის, რადგან

მყინვარები მნიშვნელოვან როლს ასრულებენ მთელი რიგი რეგიონების წყლის მარაგის ფორმირებაში და წყლის ბალანსის რეგულირებაში. აუცილებელია რომ მყინვარეზი იწვევენ აღინიშნოს, გლაციო-ჰიდროლოგიური ხასიათის კატასტროფებს, როგორიცაა: მყინვარების ჩამოქცევა, მდინარეთა კალაპოტის ჩახერგვა და ბუნებრივი კაშხლების წარმოქმნა, მათი გარღვევა და გამანადგურებელი წყალმოვარდნების გავლა და სხვ. აღნიშნული მოვლენები ხასიათდება დიდი ეკონომიკური ზარალით და ხშირად ადგილი აქვს ადამიანთა მსხვერპლს. ამ მოვლენების ბოლო მაგალითია 2014 წლის 17 მაისს ყაზბეგის რაიონში, დარიალის ხეობაში მომხდარი კომპლექსური ხასიათის ფართომასშტაბიანი კატასტროფა. დევდორაკის მყინვარი ჩამოიქცა, რაც გადაიზარდა დიდი მასშტაბის ღვარცოფულ კატასტროფაში ადამიანთა მსხვერპლით და დიდი ეკონომიური ზარალით. ყოველივე ეს დღის წესრიგში აყენებს ამ პროცესების დეტალური კვლევის აუცილებლობას.

ბევრ ქვეყანაში მყინვარების დნობა ასაზროებს მდინარეებს. ასე რომ მყინვარების აბლაცია უზრუნველყოფს მდინარეთა ჰიდროლოგიურ რეჟიმს. ასევე მნიშვნელოვანია აღინიშნოს, რომ კლიმატის რეგიონალური ცვლილების შესანიშნავი ინდიკატორია ის ვარიაციები, რომლებსაც ადგილი აქვს მყინვარებში. ჩვენთვის მნიშვნელოვანია განისაზღვროს მყინვარების ზომების (ფართობი, მოცულობა, სიგრმე) ცვლილებები, რასაც ადგილი ჰქონდა საუკუნეების განმავლობაში. თანამედროვე კლიმატის ცვლილების პირობებში დადგინდა, რომ დაწყებული გასული საუკუნიდან კავკასიონის მყინვარების ზომები სტაბილურად მცირდებოდა.

მყინვარის ფართობისა და ენის ბოლოს მდებარეობის ცვლილება კლიმატური პირობების ზემოქმედებაზე მყინვარის რეაგირების ინდიკატორად არის მიჩნეული. ეს ორი პარამეტრი მულტისპექტრალური თანამგზავრული სურათებიდან შედარებით მარტივად შეიძლება განისაზღვროს.

ჩვენს მიერ დამუშავებული მეთოდიკის თანახმად [2] საქართველოს მყინვარების კონტურების დაზუსტებისათვის სრულდება შემდეგ ქმედებები:

- Google-റം პროგრამული პროდუქტის Earth-ດປ გამოიყენება Google თანამგზავრულ სურათებს და სენსორ Aster-ის თანამგზავრული მონაცემების საფუძველზე გენერირებულ რელიეფის ციფრულ მოდელს (Aster DEM). მონაცემეზის თანამგზავრული დამუშავებისათვის გამოიყენება GIS სისტემები – Google Earth, BEAM Visat და Quantum GIS Lisboa. შევნიშნოთ, რომ Aster DEM-ის თანამგზავრული მონაცემების სივრცითი გარჩევადობა 30 მ-ს შეადგენს;
- მყინვარების იდენტიფიკაციისათვის (პირველადი შედარებისათვის) გამოიყენება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული მყინვარების სხვადასხვა

მონაცემები, მათ შორის მყინვარების კონტურები [3] და მყინვარების რიცხვითი მახასიათებლები. GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები გენერირებულია სენსორ Aster-ის მონაცემების საფუძველზე [4].

- მყინვარების კონტურების ვალიდაციისათვის გამოიყენება საბჭოთა კავშირის დროინდელი ტოპოგრაფიული რუკები (1:50000);
- ჩვენ მიერ მიღებული შედეგების რეალური ვალიდაციისათვის გამოიყენება გარემოს ეროვნული სააგენტოს ექსპედიციების მიწისპირა დაკვირვებები. ცხადია, რომ ასეთი დაკვირვებები მოიპოვება მხოლოდ გარკვეული მყინვარებისათვის და გარკვეული წლებისათვის;
- ეფექტური გამოყენება აქვს ასევე ამ მყინვარების მცოდნე ექსპერტების გამოცდილებას.

Google Earth-ის გამოყენებით შესაძლებელია მაღალი სივრცითი გარჩევადობის (0,5-1 მ) დედამიწის ხელოვნური თანამგზავრების (Spot, IKONOS, Quickbird, RapidEye, DigitalGlobe და სხვა) მონაცემების მიღება.

აღმოსავლეთ საქართველოს მყინვარებს მიეკუთვნება მყინვარწვერის მასივის მყინვარები. მათ შესასწავლად ხელმისაწვდომია 2010 წლის 1 სექტემბრით დათარიღებული მაღალი სივრცითი გარჩევადობის თანამგზავრული მონაცემები. ზემოთაღწერილი მეთოდოლოგიის საფუძველზე ამ მონაცემების გამოყენებით შესაძლებელია განხილული მყინვარების კონტურების დაზუსტება. როგორც ზემოთაა აღნიშნული, მყინვარების კონტურების დაზუსტების დროს გამოყენებულია საბჭოთა კავშირის დროინდელი ტოპოგრაფიული რუკები (1:50000).

ცხრილ 4.1-ში მოყვანილია აღმოსავლეთ საქართველოს ის მყინვარები, რომელთათვისაც Google Earth-ის საშუალებით კონტურების დაზუსტება მოხერხდა ზემოთაღწერილი მეთოდოლოგიის საფუძველზე და შესაძლებელი გახდა მყინვარების იმ მახასიათებლების განსაზღვრა, რომელიც მოცემულია საბჭოთა კავშირის მყინვარების კატალოგში (მაქსიმალური სიგრძე, ფართობი, მინიმალური სიმაღლე, მაქსიმალური სიმაღლე, აბლაციის არის ფართობი) [5].

ამავდროულად მოცემულია მყინვარების მონაცემები სსრკ კატალოგიდან და შესადარებლად მოყვანილია თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე მიღებული შედეგები.

ქვემოთ წარმოდგენილია ცხრილ 4.1-ში მოყვანილი აღმოსავლეთ საქართველოს მყინვარების კონტურები, მათი 3D ვიზუალიზაცია და შედარება ტოპოგრაფიულ რუკებთან (სუათისის მყინვარების, როგორც მაგალითი უკვე განვიხილეთ თავი 3-ში, სადაც მოყვანილია ამ მყინვარების კონტურები და 3D ვიზუალიზაცია, ხოლო ტოპოგრაფიული რუკა წარმოდგენილია სურ. 4.21-ზე).

ცხრილი 4.1. აღმოსავლეთ საქართველოს მყინვარების რიცხვითი მახასიათებლები: მაქსიმალური სიგრძე, ფართობი, მინიმალური სიმაღლე, ფირნის ხაზის სიმაღლე, აბლაციის ფართობი. (1)-ით აღნიშნულ სვეტებში მოცემული შედეგები, მიღებულია თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე; (2)-ით აღნიშნულ სვეტებში მოცემული შედეგები მოყვანილია მყინვარების კატალოგის საფუძველზე [5].

მყინვ	მყინვარის	მყინვარების მსოფლიო კატალოგში	სსრკ კატა ლ.	მაქს. სიგრძე (კმ)				ფართობი (კმ <sup>2</sup> )				მინ. სიმაღლე (მ)				მაქს. სიმაღლე (მ)		ფირნის ხაზის სიმაღლე		აბლაციის არის ფართობი (კმ <sup>2</sup> )			
№	სახელ	საინდენტ. კოდი ID	საიდ. კოდი ID	მთლ მყინ	იან. ვ.	ღი ნაწიღ	ა ლის	მთღ მყი	ღიან. ნვ.	ღი ნაწიი	ა ლის	მთი მყი	ლიან. ანვ.	ღ ნაწი	ია ლის		- ,	(6	3)	მთლ მყინ	აიან. ავ.	ღი ნაწი(	აა ლის
				(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)
1	მაილი	SU4G08010041	248	5.83	6,2	5.64	6,2	6.43	7,0	6.06	7,0	2469	2360	2521	2360	4610	4600	3225	3170	1.02	1,4	0.69	1,4
2	ჭაჭი	SU4G08011046	242	3,22	3,2	3.1	3,2	2.28	2,8	2.07	2,8	3239	3230	3299	3230	4447	4430	3665	3660	0.78	0,6	0.53	0,6
3	დევდორაკი	SU4G08011048	241	6.87	7,3	6.321	6,5	6.24	7,0	6.04	6,6	2392	2260	3549	2540	5038	5030	3326	3260	0.74	1,0	0.48	0,6
4	აბანო	SU4G08011049	240	3,83	4,1	2.26	2,5	1,68	2,0	1.00	1,4	3020	2950	3462	3410	5038	5030	3735	3700	0,87	0,9	0.18	0,3
5	გერგეთი	SU4G08011052	238	7.1	8,5	7.1	8,5	5.15	8,3	4.63	7,1	3091	2870	3091	2870	4936	5030	3793	3650	1,50	2,3	1.20	1,1
6	უსახელო	SU4G08011056	235		1,9	0.973	1,4		0,7	0.37	0,6		3350	3758	3460	4227	4220	3884	3680		0,3	0.06	0,2
7	დენკერა	SU4G08011057	234		2,3	1.324	2,3		2,4	0.42	2,0		3500	3655	3500	4103	4230	3847	3770		0,8	0.23	0,4
8	უსახელო	SU4G08011058	234a		1,0	1.808	1,0		0,2	0.52	0,2		3570	3567	3570	4285	4200	3818	3820		0,1	0.13	0,1
9	უსახელო	SU4G08011059	233a		2,3	1.775	2,3		0,7	0.75	0,7		3440	3450	3440	4327	4330	3765	3760		0,3	0.23	0,3
10	Mna	SU4G08011060	233	3.32	4,1	2.43	3,8	3.136	4,6	2.95	4,3	3036	2860	3330	3060	4612	4600	3568	3480	0.36	0,6	0.17	0,3
11	უსახელო	SU4G08011061	232	4.337	3,2	2.063	3,2	2.367	2,1	1.21	2,1	3292	3330	3378	3330	4586	4310	3681	3700	1.19	0,8	0.16	0,8
12	აღმ. სუათისი.	SU4G08011062	231	4,45	5,4	4.45	5,4	7,927	10,2	7.45	10,0	3230	3000	3230	3000	4532	4580	3615	3500	3,019	3,3	2.23	3,1
13	შუა სუათისი	SU4G08011063	230	3,98	4,7	3.62	4,7	2.123	2,5	2.05	2,5	2975	2850	3082	2850	4734	4760	3583	3520	0,560	0,6	0.52	0,6
14	დას. სუათისი	SU4G08011064	229	2,95	3,5	2.95	3.5	1,832	2,4	1.779	2.4	3284	3070	3284	3070	4444	4460	3707	3600	0,502	0,4	0.46	0,4
15	უსახელო	SU4G08011072	222	1.249	1,4	1.249	1,4	0.427	0,6	0.427	0,6	3334	3150	3334	3150	3909	3920	3582	3490	0.14	0,2	0.14	0,2

ვალიდაციისათვის მოვახდინეთ მყინვარების მონაცემთა კონტურების შედარება გასული საუკუნის 60-იანი წლების საბჭოთა კავშირის ტოპოგრაფიულ რუკებთან, რომლებიც გამოყენებული იყო მყინვარების კატალოგის შექმნისას. როგორც ავღნიშნეთ, მიღებული შედეგების ვალიდაციისათვის, აგრეთვე გამოვიყენეთ გარემოს ეროვნული სააგენტოს ექსპედიციეზის მიწისპირა დაკვირვებების მონაცემები. ეს განსაკუთრებით მნიშვნელოვანი იყო მყინვარის ენის ბოლოს კოორდინატების დადგენისას და ნაშალი ქანების იდენტიფიცირებისათვის. ამ საკითხებთან დაკავშირებით ეფექტური იყო მყინვარების მცოდნე ექსპერტების გამოცდილების გაზიარება. ცხრილ 4.1-ში შეუვსებელი დარჩა რამდენიმე უჯრა, რადგან ვერ მოხერხდა ამ მყინვარების ნაშალით დაფარული არეების ზუსტი იდენტიფიკაცია და მყინვარების ზუსტი კონტურების გავლება.

აუცილებელია საველე კვლევები ნაშალი მასაალით დაფარული მყინვარის ენის ბოლოს დასადგენად. თუმცა, ისიც უნდა ითქვას, რომ ხშირ შემთხვევაში DigitalGlobis მაღალი სივრცითი გარჩევითობის თანამგზავრული მონაცემები, რაც Google Earth-ის საშუალებით არის ხელმისაწვდომი, ხშირ შემთხვევაში ნაშალით დაფარული მყინვარების გარჩევის შესამლებლობას იძლევა.

მიმდინარე სამუშაოს ფარგლებში შევეცადეთ მყინვარების ნაშალისაგან თავისუფალი არეალის განსაზღვრაც ანუ არამარტო მთლიანი მყინვარის, არამედ მყინვარის ღია ნაწილის განსაზღვრაც. ამან საშუალება მოგვცა მყინვარის მახასიათებლები იმავე სახით წარმოგვედგინა, როგორც მყინვარების კატალოგში [5] არიან წარმოდგენილი.

**1. მყინვარი მაილი**. საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08010041, სსრკ კატალოგში – 248, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044477E42719N.

ქვემოთ მოყვანილ სურ. 4.1-ზე ნაჩვენებია მყინვარ მაილის კონტურები (ა), 3D ვიზუალიზაცია (ბ), სიმაღლის განაწილების იზოხაზების რუკა (გ) და დაზუსტებული კონტურის (ლურჯი ხაზი) შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან (დ).

ర్నిగర్వెప్ రేవింగాంగు GLIMS-ంగ రింద్రవర్రిరింప రిపొందలకర్ రించింద్రిరిల్లాం స్రార్ స్ స్రార్ స్రార్ స్రార్ స్రార్ స్రార్ స్రార్ స్ ర



სურ. 4.1. მყინვარ მაილის კონტურები (ა), 3D ვიზუალიზაცია (ბ), სიმაღლის იზოხაზების რუკა (გ)და დაზუსტებული კონტურის (ლურჯი ხაზი) შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან (დ).
2. მყინვარი ჭაჭი. საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011046, სსრკ კატალოგში – 242, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044503E42719N. სურ. 4.2-ზე წარმოდგენილია მყინვარ ჭაჭის კონტურები (ა), 3D ვიზუალიზაცია (ბ), სიმაღლის განაწილების იზოხაზები (გ) და დაზუსტებული კონტურის (ლურჯი ხაზი) შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან (დ).



სურ. 4.2. მყინვარ ჭაჭის კონტურები (ა), 3D ვიზუალიზაცია (ბ), სიმაღლის განაწილების იზოხაზების რუკა (გ) და შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან (დ).

**3. მყინვარი დევდორაკი.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011048, სსრკ კატალოგში – 241, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044517E42715N.

GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში მყინვარი დევდორაკი წარმოდგენილია სამი კონტურით, რომელთაგან ერთი სახელდებულია დევდორაკის სახელწოდებით G044517E42715N და მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში რეგისტრირებულია SU4G08011048 კოდით, ხოლო ორი შედარებით მცირე კონტური მხოლოდ GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაშია დარეგისტრირებული G044532E42709N და G044537E42706N კოდებით. მაღალი გარჩევითობის თანამგზავრული მონაცემების შესწავლის, აგრეთვე ჰიპსომეტრიული მრუდების ანალიზის შედეგად (სურ. 4.3) ეს ორი კონტური დევდორაკის მყინვარულ აუზს მიეკუთვნა. წითელი ფერით აღნიშნულია GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში რეგისტრირებული კონტურები, ლურჯით – ჩვენს მიერ დაზუსტებული. მწვანე ფერით – ნაშალისგან თავისუფალი მყინვარის ზედაპირი.

როგორც სურ. 4.3-დან ჩანს, მყინვარ დევდორაკს ჩვენს მიერ მიკუთვნებული აქვს მყინვარწვერის პლატოს მნიშვნელოვანი ნაწილი. ეს გადაწყვეტილება რელიეფის ციფრული მოდელის გამოყენების შედეგად იქნა მიღებული. კერძოდ, Aster DEM-ის საშუალებით მიღებული სიმაღლის იზოხაზების გამოყენებით დავადგინეთ წყალგამყოფი მყინვარწვერის პლატო და საზღვარი გავავლეთ მიღებული შედეგის მიხედვით. კონტურის დაზუსტების დროს გამოყენებული იქნა სიმაღლის იზოხაზები 5, 10, და 30 მ ბიჯით. სურ. 4.3-ზე წარმოდგენილია 30 მ ბიჯით გავლებული იზოხაზები და წყალგამყოფის მიხედვით გავლებული კონტურები.



სურ. 4.3. მყინვარ დევდორაკის სიმაღლის იზოხაზები და კონტურები. მყინვარ დევდორაკის დაზუსტებული კონტურების საბოლოო სახე (ა) და 3D ვიზუალიზაცია (ბ) ნაჩვენებია სურ. 4.4-ზე.





სურ. 4.4. მყინვარ დევდორაკის კონტურები (ა) და 3D ვიზუალიზაცია (ბ).

ტოპოგრაფიულ რუკასთან კონტურების შედარება (სურ. 4.5) გვიჩვენებს, რომ წარსულში ეს ველები ერთ, დევდორაკის მყინვარს შეადგენდნენ, ამიტომ სსრკ მყინვარების მოყვანილ მონაცემებთან კატალოგში შედარეზისას მათი გაერთიანებული კონტურის საშუალებით გამოთვლილი მახასიათებლები მყინვარის ფართობს, უშუალოდ გამოვიყენეთ. რაც შეეხება დევდორაკის (SU4G08011048 კონტურის) ფართობი 4,05 კვ²-ს შეადგენს, გაერთიანებული G044532E42709N და G044537E42706N კონტურებისა – 2,19 კვ²-ს. მათი საერთო ფართობი კი 6,24 კვ²-ს -ს შეადგენს.



სურ. 4.5. დევდორაკის მყინვარის კონტურების შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

**4. მყინვარი აბანო.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011049, სსრკ კატალოგში – 240, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044532E42697N.

მყინვარ აბანოს მნიშვნელოვანი ნაწილი ნაშალით არის დაფარული, რაც კარგად ჩანს როგორც თანამგზავრულ სურათებზე, ასევე ტოპოგრაფიულ რუკაზე. სურ. 4.6-ზე მოყვანილია აბანოს მყინვარის კონტურები (ა) და 3D ვიზუალიზაცია (ბ) Google Earth-ის საშუალებით.

ისევე როგორც წინა სურათებზე, წითელი ფერით ნაჩვენებია GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტური, ლურჯი ფერით ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტური, მწვანე ფერით კი ნაშალისაგან თავისუფალი უბანი. წინა სურათებისგან განსხვავებით სურ. 4.6-ზე ნარინჯისფერით ნაჩვენებია მყინვარის შიგნით, ყინულისაგან თავისუფალი უბნები, ე.წ. შიდა კლდეები.



სურ. 4.6. მყინვარ აბანოს კონტურები (ა) და მყინვარი აბანოს 3D ვიზუალიზაცია (ბ). მყინვარ აბანოს სიმაღლის განაწილების იზოხაზები ნაჩვენებია სურ. 4.7-ზე.



სურ. 4.7. მყინვარი აბანოს კონტურები და სიმაღლის იზოხაზები 30 მ ბიჯით.

მყინვარ აბანოს კონტურის შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან ნაჩვენებია სურ. 4.8-ზე.



სურ. 4.8. მყინვარ აბანოს კონტურების შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

**5. მყინვარი გერგეთი.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011052, სსრკ კატალოგში – 238, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044499E42692N.

კონტურების დაზუსტების შედეგად მყინვარ გერგეთის კონტურის ფორმა მნიშვნელოვნად შეიცვალა. GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურებში მყინვარწვერის პლატოს უმეტესი ნაწილი მიკუთვნებული ჰქონდა გერგეთის მყინვარს. რელიეფის ციფრული მოდელით გენერირებული სიმაღლის იზოხაზების გამოყენების შედეგად დაზუსტდა წყალგამყოფი. ამან განაპირობა, რომ პლატოს მნიშვნელოვანი ნაწილი მიეკუთვნა დევდორაკის მყინვარს. გერგეთის მყინვარის კონტურები და სიმაღლის განაწილების იზოხაზები მოყვანილია სურ. 4.9-ზე.



სურ. 4.9. გერგეთის მყინვარის კონტურები (ა) და სიმაღლის იზოხაზები (ბ).

სურ. 4.10-ზე წარმოდგენილია მყინვარ გერგეთის 3D ვიზუალიზაცია. სურ. 4.11-ზე მოყვანილია თანამგზავრული დისტანციური მონიტორინგით მიღებული მყინვარ გერგეთის კონტურებისა და საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკებზე არსებული მყინვარ გერგეთის კონტურების შედარების შედეგი. რუკაზე იგი ორწვერის მყინვარის სახელწოდებით არის მოყვანილი.



სურ. 4.10. გერგეთის მყინვარის 3D ვიზუალიზაცია.



სურ. 4.11. მყინვარ გერგეთის (ორწვერის )შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

**6. უსახელო მყინვარი** – საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011056, სსრკ კატალოგში – 235, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044508E42671N და

**7. მყინვარი დენკერა** – საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011057, სსრკ კატალოგში – 234, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044501E42672N.

მყინვარების SU4G08011056 და დენკერასათვის კატალოგში ნაჩვენებია, რომ ისინი ნაშალისაგან თავისუფალი არიან – სიგრძე და ფართობი მთლიანი მყინვარისა და ღია ნაწილისა ერთი და იგივეა (მხოლოდ მყინვარ დენკერას) მთლიანი მყინვარის და ღია ნაწილის ფართობი 0.4  $\partial^2$ -ით განსხვავდება). თანამგზავრული სურათის მიხედვით ეს მყინვარები ნაშალისაგან თავისუფალი არ არიან და მათი ენის ბოლოს ზუსტი დადგენა გამნელებულია. შესაზამისად, რადგან ფირნის ხაზის დადგენისათვის გვჭირდება მყინვარის ბოლოს სიმაღლე ზღვის დონიდან, გამოთვლების შედეგები არაზუსტი იქნება. შესაბამისად, ამ მყინვარებისათვის ცხრილ 4.1-ში დატოვებულია შეუვსებელი უჯრები.

მყინვარების SU4G08011056 და დენკერას ტოპოგრაფიულ რუკასთან შედარების შედეგი მოყვანილია სურ. 4.12-ზე. როგორც სურ. 4.12-დან ჩანს, ორივე მყინვარი წარსულში ერთი, ამჟამად ფრაგმენტირებული მყინვარის შემადგენლობაში შედიოდა. როგორც ავღნიშნეთ, მყინვარის ბოლო, ნაშალითაა დაფარული და მისი იდენტიფიცირება გამნელებულია. ამას მიანიშნებს სურ. 4.13, სადაც მოყვანილია აღნიშნული მყინვარების კონტურები და 3D ვიზუალიზაცია. ამიტომ, ცხრილ 4.1-ში შეტანილი გვაქვს ამ ორი მყინვარის მხოლოდ ღია ნაწილის მახასიათებლები.



სურ. 4.12. მყინვარების SU4G08011056-ის და დენკერას შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.



სურ. 4.13. მყინვარების SU4G08011056 და დენკერას კონტურები (ა) და 3D ვიზუალიზაცია (ბ).

**8. უსახელო მყინვარი** –საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011058, სსრკ კატალოგში – 234a, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044491E42682N,

9. უსახელო მყინვარი – საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011059, სსრკ კატალოგში – 233a, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044490E42688N და

**10. მყინვარი მნა.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011060, სსრკ კატალოგში – 233, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044483E42698N.

სურ. 4.16-ზე მოყვანილია თანამგზავრული დისტანციური მონიტორინგით მიღებული მყინვარ მნას და მსოფლიო კატალოგში SU4G08011058 და SU4G08011059 კოდებით რეგისტრირებული მყინვარების კონტურების საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკებთან შედარების შედეგი (ა), აგრეთვე ამ მყინვარების კონტურები (ბ). როგორც სურათიდან ჩანს, სამივე მყინვარი 1960-იან წლებთან შედარებით საგრძნობლად არის დამოკლებული. გარდა ამისა, სავარაუდოა, რომ ისინი წარსულში ერთი მთლიანი მყინვარის ფრაგმენტებს წარმოადგენდნენ.

მყინვარი მნა სხვა მყინვარებისაგან გამოირჩევა შიდა კლდეების სიმრავლით (სურ. 4.14). გარდა ამისა, მყინვარის ქვედა ნაწილი ნაშალით არის დაფარული. ნაშალითვე არის დაფარული SU4G08011058 და SU4G08011059-ის ბოლოები. თუ მყინვარ მნას შემთხვევაში მაღალი გარჩევადობის თანამგზავრულ სურათზე გარკვევით ჩანს ნაშალით დაფარული მყინვარის ბოლო (სურ. 4.15), ამიტომ მთლიანად მყინვარის კონტურის და მახასიათებლების დადგენა შესაძლებელია. რაც შეეხება მყინვარებს SU4G08011058 და SU4G08011059-ის მყინვარის ბოლოს ზუსტად დადგენა გამნელებულია, რამაც თავისი ზეგავლენა შეიძლება იქონიოს მყინვარების მახასიათებლების ზუსტად განსაზღვრაში. ამიტომ ამ მყინვარების შემთხვევაში ხელმისაწვდომი თანამგზავრული მონაცემების დახმარებით მხოლოდ ნაშალისაგან თავისუფალი მყინვარის ზედაპირის ანუ ღია ნაწილის იდენტიფიცირება გახდა შესაძლებელი.



სურ. 4.14. მყინვარების მნას, SU4G08011058 და SU4G08011059-ის ტოპოგრაფიულ რუკასთან შედარება (ა) და კონტურები (ბ).



სურ. 4.15. მყინვარ მნას 3D ვიზუალიზაცია.

11. უსახელო მყინვარი – საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011061, სსრკ კატალოგში – 232, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044467E42706N.

განსხვავებული სურათი გვაქვს SU4G08011061 მყინვარის შემთხვევაში. როგორც ცხრილ 4.1-დან ჩანს, ყველა სხვა მყინვარებისაგან განსხვავებით ამ მყინვარის მთლიანი სიგრძე და ფართობი იზრდება, ხოლო მინიმალური სიმაღლე მცირდება. ეს აიხსნება არა იმით, რომ რეალურად გაიზარდა მყინვარი, არამედ იმით, რომ ამ მყინვარის მნიშვნელოვანი ნაწილი ნაშალი მასალით არის დაფარული (სურ. 4.16). ამის დადგენა მხოლოდ მაღალი გარჩევითობის თანამგზავრული სურათების მიხედვით გახდა შესაძლებელი. კატალოგის მიხედვით (ცხრილი 4.1) მთლიანი და ღია ნაწილის სიგრძე, ფართობი, მინიმალური სიმაღლე ერთნაირია.

GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტური (სურათზე ნაჩვენებია ნაკლები ფართობისაა, წითელი ფერით) გაცილებით ვიდრე ჩვენს მიერ კონტური. აღნიშნული კონტურის გამოყვანისას დაზუსტებული რუსეთის მეცნიერებათა აკადემიის გეოგრაფიის ინსტიტუტის თანამშრომლები ხელმძღვანელობდნენ სენსორ Aster-ის 15 მ მონაცემებით. ეს სენსორი დედამიწის ზედაპირის სკანირებას ახდენს სპექტრის ხილულ და ინფრაწითელ დიაპაზონში, მისი მაქსიმალური სივრცითი გარჩევითობა 15 მ-ია და მისი საშუალებით მყინვარის ნაშალი მასალით დაფარული ნაწილის იდენტიფიცირება რთულია.



სურ. 4.16. მყინვარ SU4G08011061-ის კონტურის 3D ვიზუალიზაცია.

Digital Globe-ს მაღალი სივრცითი გარჩევადობის (0,5-1მ) თანამგზავრულ სურათზე კი გარკვევით ჩანს ნაპრალები მყინვარის ნაშალით დაფარულ უბნებზე, აგრეთვე ნაშალისაგან თავისუფალი უბნები (სურ. 4.17). შესაბამისად, Google Earth-ის მაღალი სივრცითი გარჩევადობის თანამგზავრული სურათები აღნიშნული მყინვარის კონტურის უფრო ზუსტად გავლების შესაძლებლობას იძლევა.



სურ. 4.17. SU4G08011061-ის მყინვარის ნაშალით დაფარული უბანი, სადაც გარკვევით ჩანს მყინვარის ნაპრალები.

გარდა ამისა, აღნიშნული მყინვარისათვის რელიეფის ციფრული მოდელის გამოყენება საშუალებას გვაძლევს დავადგინოთ, რომ ამ მყინვარის მარცხენა ნაწილი, (თუკი მის დინებას მივყვებით) მდინარე მნას ხეობისაკენ ეშვება, მაშინ როდესაც მეორე, უფრო გრძელი ნაწილი სუათისისაკენ იხრება. სურ. 4.18-ზე ნაჩვენებია SU4G08011061 და სიმაღლის იზოხაზების ზედდების შედეგი.



სურ. 4.18. მყინვარ SU4G08011061-ის სიმაღლის იზოხაზები 30 მ ბიჯით. მყინვარის მარჯვენა ნაწილი მდინარე მნას ხეობისკენ ეშვება, მარცხენა, უფრო გრძელი ნაწილი – მყინვარ სუათისისკენ.

SU4G08011061 მყინვარის კონტურს ტოპოგრაფიულ რუკას თუ შევადარებთ, აშკარად გამოჩნდება, რომ ეს მყინვარი ტოპოგრაფიულ რუკაზე სუათისის მყინვარის ნაწილად არის წარმოდგენილი სურ. 4.19. ტოპოგრაფიულ რუკაზე დასავლეთ, შუა და აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარები ერთ სუათისის მყინვარად არიან გაერთიანებული. SU4G08011061 მყინვარი კი უშუალოდ აღმოსავლეთ სუათისის აღმოსავლეთით მდებარეობს. როგორც ჩანს, SU4G08011061 აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარის დანაწევრების შედეგია.



სურ. 4.19. დასავლეთ, შუა და აღმოსავლეთ სუათისის მყინვარების და SU4G08011061ის კონტურების შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

**12. აღმოსავლეთ სუათისი.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011062, სსრკ კატალოგში – 231, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044443E42706N,

**13. შუა სუათისი.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011063, სსრკ კატალოგში – 230, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044416E42704N და

**14. დასავლეთ სუათისი.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011064, სსრკ კატალოგში – 229, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044400E42691N.

12,13 და14 ნომრად შესაბამისად წარმოდგენილია აღმოსავლეთ, შუა და დასავლეთ სუათისის მყინვარები. ამ მყინვარების მაგალითზე თავი 3-ში განვიხილეთ მყინვარების კონტურების დადგენის და მახასიათებლების განსაზღვრის მეთოდიკა, ხოლო ტოპოგრაფიული რუკა წარმოდგენილია 4.19-ზე.

**15. უსახელო მყინვარი** – საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU4G08011072, სსრკ კატალოგში – 222, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G044381E42692N.

მყინვარი SU4G08011072 მდინარე თერგის აუზის ხეობაში მდებარეობს. სურ. 4.20-ზე მოყვანილია GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში რეგისტრირებული და ჩვენს მიერ კორექტირებული კონტურები (ა), აგრეთვე 3D ვიზუალიზაცია (ბ), ხოლო სურ. 4.21ზე შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.



სურ. 4.20. მყინვარ SU4G08011072-ის კონტურები (ა) და 3D ვიზუალიზაცია (ბ).



სურ. 4.21. მყინვარ SU4G08011072-ის შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

ამით დავასრულეთ ცხრილ 4.1-ში მოყვანილი აღმოსავლეთ საქართველოს მყინვარების კონტურების, 3D ვიზუალიზაციის და ტოპოგრაფიულ რუკებთან შედარება.

## 4.2. დასავლეთ საქართველოს ცალკეული მყინვარების მახასიათებლების განსაზღვრა.

მყინვარეზი მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში დასავლეთ საქართველოს წარმოდგენილია 53 მყინვარით. აქედან მყინვარებს, რომელთა მონაცემები სრულადაა მოცემული სსრკ კატალოგში [5] – 10-ია (ცხრილი 4.2). GLIMS-ის მონაცემთა ბაზიდან შეირჩა დასავლეთ საქართველოს მყინვარების კონტურები: ჰალდე – 2001 წლის 15 სექტემბერი: ბოკოსი და თბილისა 1999 წლის 18 აგვისტოს, ხოლო დანარჩენები 2004 წლის 15 აგვისტოს და დამუშავებულია 2007 წლის 6-13 მარტს. მათი კონტურების დასაზუსტებლად ვისარგებლეთ პროგრამა Google Earth-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული მაღალი სივრცითი გარჩევითობის (0,6–1 მ) და 2011 წლის სურათით. ამ 19 სექტემბრით დათარიღებული თანამგზავრული სურათზე მოცემულია დასავლეთ საქართველოს მყინვარეზი მაქსიმალური აბლაციის პერიოდში.

დასავლეთ საქართველოს მყინვარების კონტურების დასაზუსტებლად ვისარგებლეთ პროგრამა Google Earth-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული მაღალი სივრცითი გარჩევითობის (0,6–1 მ) და 2011 წლის 19 სექტემბრით დათარიღებული თანამგზავრული სურათით. ამ სურათზე მოცემულია დასავლეთ საქართველოს მყინვარები მაქსიმალური აბლაციის პერიოდში.

დასავლეთ საქართველოს მყინვარების ვიზუალიზაციისას ლურჯი ფერით ნაჩვენებია მყინვარის დაზუსტებული კონტური, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტური – შავი ფერით. წითელი ფერით ნაჩვენებია შიდა კლდოვანი, თოვლისა და ყინულისაგან თავისუფალი უბნები. იისფერი ხაზით მონიშნულია გეფერის მეთოდით გამოთვლილი ფირნის ხაზის სიმაღლე, ყავისფერით ნაჩვენებია ხაზი, რომლის მიხედვითაც განისაზღვრა მთლიანი მყინვარის სიგრძე უმაღლესიდან უმდაბლეს წერტილამდე, ხოლო თუ მყინვარის მთლიანი და ღია ნაწილის სიგრმეები განსხვავდება, მაშინ მწვანე ფერით აღნიშნულია ხაზი, რომლის მიხედვითაც განისაზღვრა მყინვარის ღია ნაწილია სიგრძე. ყვითელი ფერით აღნიშნულია ფედერაციასთან. ზოგ სურათზე მყინვარის სახელმწიფო საზღვარი რუსეთის მთლიანი და ღია ნაწილის გამოსაკვეთად მსხვილი ლურჯი ფერის ხაზით აღნიშნულია მყინვარის ღია ნაწილის კონტური, ხოლო წვრილი ლურჯი ხაზით მყინვარის მთლიანი კონტური.

ცხრილი 4.2. დასავლეთ საქართველოს მყინვარების რიცხვითი მახასიათებლები: მაქსიმალური სიგრძე, ფართობი, მინიმალური სიმაღლე, ფირნის ხაზის სიმაღლე, აბლაციის არის ფართობი. (1)-ით აღნიშნულ სვეტებში მოცემული შედეგები, მიღებულია თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე; (2)-ით აღნიშნულ სვეტებში მოცემული შედეგები მოყვანილია მყინვარების კატალოგის საფუძველზე [5].

1.	ჰალდე	SUST09105290	255d	7,5	8,4	5	7,1	9,8	11,0	6,5	10,3	2519	2450	2450	2650	4960	4100	3475	3440	4,7	3,8	1,4	3,1
2.	შხარა	SU5T09105294	256b	4,2	5,1	2,3	4,4	3,8	5,2	2,2	4,8	2521	2520	2947	2620	4562	4400	3411	3410	2,4	1,7	0,8	1,3
3.	ნამყვამი	SU5T09105295	258	2,9	3,4	2,2	2,8	2,6	3,9	1,8	3,5	2888	2630	3076	2830	4134	3780	3479	3350	1,5	1,2	0,6	0,8
4.	ყორულდაში	SU5T09106344	318b		3,6	2,9	3,3		2,8	2,3	2,6		2320	2570	2480	4166	3820		3330		0,8		0,6
5.	ედენა	SU5T09106362	329	3,16	4,2	3,16	4,2	4,5	4,6	4,1	4,6	2827	2460	2827	2460	3970	4000	3364	3180	2,5	1,6	2,5	1,6
6.	ზოფხიტო	SU5T09106366	332b	3,9	4,2	3,9	4,2	2,54	2,8	2,27	2,8	2494	2480	2494	2480	<b>397</b> 1	3700	3147	3140	0,90	0,9	0,64	0,9
7.	ლაბოდა	SU5T09106369	332	3,2	2,7	2,05	2,5	2,36	2,0	1,79	1,8	2486	2420	2851	2550	4163	4000	3252	3220	0,8	0,7	0,3	0,5
8.	კირტიშო	SU5T09106382	350	4,22	5,1	4,22	5,1	4,02	4,6	4,02	4,6	2596	2430	2596	2430	3688	3650	3233	3150	1,35	1,3	1,35	1,3
9.	ბოკოსი	SU5T09106394	359	4,2	4,5	4,2	4,5	3,73	4,6	3,66	4,6	2616	2450	2616	2450	3996	3900	3463	3380	0.76	1,6	0,69	1,6
10.	თბილისა	SU5T09106396	362	3,3	3,3	3,2	3,3	3,6	3,1	3,24	3,1	2940	2750	3017	2750	4422	3920	3525	3400	1,91	1,2	1,54	1,2

	კოდი ID	კოდი ID																			
			მთღ მყი	ღიან. ღია ნვ. ნაწილის		მთღ მყი	ლიან. ნვ.	ღი ნაწი	ია ლის	მთლი მყინვ	ან.	დი ნაწი	ია ლის					მთლ მყინ	ღიან. ნვ.	ღი ნაწიი	აა ლის
			(1)	(2)	(1) (2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)	(1)	(2)

**1. მყინვარი ჰალდე.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU5T09105290, სსრკ კატალოგში – 255d, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G043043E42994N.

მყინვარ ჰალდეს კონტურის დასაზუსტებლად ვისარგებლეთ პროგრამა Google Earth-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული მაღალი სივრცითი გარჩევითობის (0,6 -1 მ) და 2011 წლის 19 სექტემბრით დათარიღებული თანამგზავრული სურათით.

სურ. 4.22-ზე მოყვანილია მყინვარ ჰალდეს კონტური.



სურ. 4.22. მყინვარ ჰალდეს კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით. მყინვარის ჩრდილო-აღმოსავლეთ უბანში კონტურის დასაზუსტებლად გამოვიყენეთ Aster სენსორის რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზები 5 მ-ის ბიჯით (სურ.4.23).



სურ. 4.24-ზე წარმოდგენილია მყინვარ ჰალდეს დაზუსტებული კონტურის შედარება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურთან



სურ. 4.24. მყინვარ ჰალდეს დაზუსტებული კონტურის (ლურჯი ფერი) შედარება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურთან (შავი ფერი)

ქვემოთ მოყვანილ სურ. 4.25-ზე ნაჩვენებია მყინვარ ჰალდეს ნაშალისაგან თავისუფალი ღია არის და მთლიანი მყინვარის კონტურები.



სურ. 4.25. მყინვარ ჰალდეს ნაშალისაგან თავისუფალი ღია არის (მსხვილი ლურჯი ხაზი) და მთლიანი მყინვარის კონტურები (წვრილი ლურჯი ხაზი). შემდეგ სურ. 4.26-ზე მყინვარ ჰალდეს დაზუსტებული კონტური შედარებულია გასული საუკუნეების 60-იანი წლების საბჭოთა კავშირის ტოპოგრაფიულ რუკასთან. (1:50000).



**2. მყინვარი შხარა.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU5T09105294, სსრკ კატალოგში – 256b, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G043106E42983N.

მყინვარ შხარას კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით მოცემულია სურ. 4.27-ზე.



სურ. 4.27. მყინვარ ჰალდეს კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით. ყავისფერით ნაჩვენებია ხაზი, რომლის მიხედვითაც განისაზღვრა მყინვარის სიგრძე. წითელი ფერით –შიდა კლდე, იისფერით – ფირნის ხაზი.

მყინვარ ჰალდესგან განსხვავებით, მყინვარ შხარას შემთხვევაში კონტურის დასაზუსტებლად იზოხაზების გამოყენების საჭიროება არ წარმოქმნილა. რაც შეეხება ნაშლს, შხარას მყინვარის სხეული ქვედა ნაწილში ასევე უხვად არის დაფარული ნაშალით და მხოლოდ თანამგზავრული მონაცემებით კონტურის დაზუსტება საკმაოდ რთულია. თუმცა, შხარას შემთხვევაში მყინვარის უკიდურესი ქვედა საზღვარი კარგად გამოირჩევა. შემდეგ სურ. 4.28 მოყვანილია მყინვარის მთლიანი (შედარებით წვრილი ლურჯი ფერი) და ღია ნაწილის (შედარებით მსხვილი ლურჯი ფერი) კონტურები.



შემდეგ სურათებზე მოყვანილია მყინვარ შხარას დაზუსტებული კონტურის შედარება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურთან (სურ. 4.29) და საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკასთან (სურ. 4.30).



(ლურჯი ფერი) შედარება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურთან (შავი ფერი).



**3. მყინვარი ნამყვამი.** მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზის საიდენტიფიკაციო ნომერია SU5T09105295, სსრკ მყინვარების კატალოგში - 258, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G043128E42966N.

სურ.4.31-ზე მოყვანილია მყინვარ ნამყვამის დაზუსტებული კონტური. წინა მყინვარების მსგავსად მყინვარის დაზუსტების მიზნით გამოვიყენეთ 2011 წლის 19 სექტემბრით დათარიღებული მაღალი გარჩევითობის თანამგზავრული სურათი Google Earth-ის მონაცემთა ბაზიდან. შედეგი მოყვანილია შემდეგ სურათზე. სურათზე გამოყენებულია წინა მყინარების ანალოგიური აღნიშვნები.



მყინვარ ნამყვამის კონტურების დაზუსტების დროს Aster სენსორის რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზების გამოყენების საჭიროება არ წარმოქმნილა.

შემდეგ სურათზე წარმოდგენილია მყინვარ ნამყვამის დაზუსტებული კონტურისა და GLIMS-ის მონაცემთა ბაზის კონტურის შედარების შედეგი (სურ. 4.32).



მყინვარ ნამყვამის მნიშვნელოვანი ნაწილი ნაშალით არის დაფარული. სურ. 4.33-ზე მოცემულია მყინვარის ღია (მსხვილი ლურჯი ხაზი) და მთლიანი (წვრილი ლურჯი ხაზი) არეების კონტურები მყინვარის სიგრძის განმსაზღვრელ წირებთან ერთად. ყავისფერი ხაზით ნაჩვენებია წირი, რომლის მიხედვითაც განისაზღვრა მყინვარის სიგრძე მინიმალური და მაქსიმალური სიმაღლის წერტილებს შორის, მწვანე ფერის ხაზით - ღია ნაწილის სიგრძე.



მყინვარ ნამყვამის კონტურის შედარება გასული საუკუნის 60-იანი წლების საბჭოთა კავშირის ტოპოგრაფიულ რუკასთან (1:50000) წარმოდგენილია სურ. 4.34ზე.



**4. მყინვარი ყორულდაში.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში – SU5T09106344, სსრკ მყინვარების კატალოგში – 318b, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G043157E42956N.

მყინვარ ყორულდაშის შემთხვევაში კონტურის დაზუსტება დაკავშირებული იყო გარკვეულ სირთულეებთან, კერძოდ, მყინვარის ენის ბოლო მთლიანად არის დაფარული მორენებით და ნაშალი მასალით, ამიტომ მისი ქვედა საზღვრის განსაზღვრა ძალიან რთულია. ამის გამო, აღნიშნული მყინვარის შემთხვევაში შემოვიფარგლეთ მხოლოდ მყინვარის ღია არის კონტურის განსაზღვრით. შესაბამისად, შეუძლებელი გახდა ისეთი პარამეტრების განსაზღვრა, როგორიცაა მყინვარის ქვედა ნაწილის სიმაღლე ზღვის დონიდან, მყინვარის სიგრძე, აგრეთვე ფირნის ხაზის სიმაღლის განსაზღვრა გეფერის მეთოდით.

მყინვარ ყორულდაშის ღია არის კონტური სურ. 4.35-ზე არის წარმოდგენილი.



სურ. 4.35. მყინვარ ყორულდაშის ღია არე და მისი კონტური. მწვანე ფერით ნაჩვენებია ხაზი, რომლის მიხედვითაც განისაზღვრა მყინვარის ღია ნაწილის სიგრძე, წითელი ფერით – შიდა კლდეები.

კონტურის განსაზღვრის დროს არ გვისარგებლია რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზებით. რაც შეეხება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურებთან და საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკებთან შედარებას, შესაბამისი სურათები მოყვანილია სურ. 4.36 და სურ. 4.37-ზე.



სურ. 4.36 მყინვარ ყორულდაშის ღია არის და GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურების შედარება.


**5. მყინვარი ედენა.** მყინვარ ედენას საიდენტიფიკაციო კოდი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში - SU5T09106362, საბჭოთა კატალოგში - 329, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში - G043380E42886N.

ქვემოთ მოყვანილ სურათზე (სურ. 4.38) მოცემულია Google Earth-ის მიხედვით დაზუსტებული მყინვარ ედენას კონტური.



სურ. 4.38. Google Earth-ის მიხედვით დაზუსტებული მყინვარ ედენას კონტური.

GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურებთან ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტურის შედარება (სურ. 4.39) მოწმობს, რომ ახლო მომავალში მყინვარი ედენა შეიძლება ორ მოზრდილ არედ დანაწევრდეს.



ო. 4.59. 0ყისვარ ედესას GLIMS-ის სოსაცესთა ბა ბაბი დაცული და კვლევის შედეგად დაზუსტებული კონტური.

GLIMS-ის კონტური 2004 წლის 15 აგვისტოს თანამგზავრული მონაცემების მიხედვით არის შედგენილი, ხოლო ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტური 2011 წლის 19 სექტემბრის თანამგზავრული სურათის მიხედვით.

ზემოთმოყვანილი სურათიდან (სურ. 4.39) ჩანს, რომ GLIMS-ის კონტურზე ნაჩვენები ყინულისაგან თავისუფალი არე უკვე გაფართოვდა და ედენას მყინვარის აღმოსავლეთ საზღვარს მიაღწია. ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტური მოწმობს, რომ მყინვარის ჩრდილოეთი და სამხრეთი ყინულოვანი ველები, რომლებიც ყინულის ვიწრო "ხიდით" არიან დაკავშირებული, ახლო მომავალში შეიძლება ერთმანეთს დაშორდნენ და ორ დამოუკიდებელ არედ მოგვევლინონ. ეს ორი ველი 2011 წლის 19 სექტემბრის თანამგზავრული სურათის მიხედვით უკვე განცალკავებულია ერთმანეთისაგან, რაც ნათლად ჩანს სურ. 4.40-ზე, სადაც მყინვარ ედენას ღია, ნაშალისაგან თავისუფალი არეა წარმოდგენილი.



სურ. 4.40. მყინვარ ედენას ღია არე (ნაჩვენებია ცისფერით). მყინვარის მთლიანი არის კონტური უფრო წვრილი ლურჯი ხაზით არის გამოსახული.

მყინვარ ედენას კონტურის დაზუსტებისას ცალკეულ შემთხვევებში რელიეფის ციფრული მოდელიდან 5 მ-ის ინტერვალით გენერირებული იზოხაზების გამოყენება გახდა საჭირო, კერძოდ, მყინვარის ჩრდილო-აღმოსავლეთით, ზოფხიტოს მყინვარის მოსაზღვრე უბანში (სურ. 4.41). დაზუსტებული კონტურისა და საბჭოთა კავშირის ტოპოგრაფიული რუკის შედარების შედეგი ნაჩვენებია სურ. 4.42-ზე.



სურ. 4.41. მყინვარ ედენას ჩრდილო-აღმოსავლეთით იზოხაზების საშუალებით დაზუსტებული კონტური.



ნვარების მსოფლიო კატალოგში – SU5T09106366, სსრკ მყინვარების კატალოგში – 332b, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში მყინვარის საიდენტიფიკაციო ნომერია – G043422E42884N.

სურ. 4.43-ზე წარმოდგენილია მყინვარ ზოფხიტოს კონტურის ვიზუალიზაცია.



საშუალებით.

მყინვარ ზოფხიტოს ჩრდილო-დასავლეთ ნაწილში კონტურის დაზუსტების მიზნით გამოვიყენეთ Aster სენსორის რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზები 5 მ-ის ბიჯით (სურ. 4.44)



დაზუსტებული კონტური.

სურ. 4.45-ზე ერთმანეთთან არის შედარებული ჩვენს მიერ დაზუსტებული და GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები.



სურ. 4.45. მყინვარ ზოფხიტოს GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული და დაზუსტებული კონტურები.

მყინვარ ზოფხიტოს ენა ქვედა ნაწილში ნაწილობრივ დაფარულია ნაშალით და მორენით. სურ. 4.46-ზე ნაჩვენებია მყინვარის ნაშალისაგან თავისუფალი არის ანუ ღია არის კონტური. წვრილი ლურჯი ხაზით აღნიშნულია მთლიანი მყინვარის არის კონტური. მყინვარ ზოფხიტოს საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკასთან დაზუსტებული კონტურის შედარების შედეგი მოყვანილია სურ 4.47-ზე.



კავშირის ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

**7. მყინვარი ლაბოდა.** საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში – SU5T09106369, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში ლაბოდას მყინვარი სამი ცალკე კონტურის სახით არის წარმოდგენილი, რომელთა საიდენტიფიკაციო ნომრებია G043476E42880N, G043476E42870N, G043468E42868N. სსრკ მყინვარების კატალოგში – 332.

მაღალი სივრცითი გარჩევადობის თანამგზავრული სურათის მიხედვით, მყინვარ ლაბოდას მნიშვნელოვანი ნაწილი ნაშალი მასალით არის დაფარული. სწორედ ეს არის მიზეზი იმისა, რომ GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში ეს მყინვარი სამი ცალკეული მყინვარის სახით არის წარმოდგენილი. ამ ბაზაში კავკასიონის მყინვარების შესაბამისი კონტურები შეტანილია რუსეთის მეცნიერებათა აკადემიის გეოგრაფიის ინსტიტუტის თანამშრომლების მიერ. კონტურების დაზუსტებისას ისინი იყენებდნენ თანამგზავრ Terra-ს სენსორ Aster-ის მონაცემებს, რომლის გარჩევადობა 15 მ-ია. ეს სენსორი დედამიწის ზედაპირს ელექტრომაგნიტური სპექტრის ხილულ და ინფრაწითელ უბნებში აკვირდება, პირობითად შეიმლება ითქვას, რომ ზედაპირის ტემპერატურას "ზომავს" და მისი საშუალებით მყინვარის ნაშალით და მორენებით დაფარული უბნების იდენტიფიცირება კი გაძნელებულია. ამიტომ GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში მხოლოდ ლაბოდას მყინვარის ნაშალი მასალისაგან თავისუფალი არის კონტურები მოხვდა.

სურ. 4.48-ზე ნაჩვენებია Google Earth-ის საშუალებით დაზუსტებული ლაბოდას მყინვარის კონტური. როგორც ადრე ითქვა, ყავისფერით ნაჩვენებია მყინვარის სიგრძის ათვლის მიმართულება, იისფერით – გეფერის მეთოდით გამოთვლილი ფირნის ხაზის მდებარეობა. წითელი ფერით ნაჩვენებია შიდა, ყინულისგან და თოვლისგან თავისუფალი კლდეები.

82



ლაბოდას მყინვარის ჩვენს მიერ დაზუსტებული და GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურების შედარება მოყვანილია სურ. 4.49-ზე. გარდა ამისა, სურათზე ნაჩვენებია აგრეთვე ლაბოდას მყინვარის ნაშალით და მორენებით დაფარული უბნები (ოდნავ უფრო მუქი ფონით, ცისფერით არის შეფერადებული.)



სურ. 4.49. ლაბოდას მყინვარის დაზუსტებული კონტურის შედარება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურებთან (ნაჩვენებია შავი ფერის კონტურით) მყინვარ ლაბოდას ნაშალით და მორენებით დაფარული უბნები ცისფერით არის შეფერადებული.

უნდა აღინიშნოს, რომ ლაბოდას მყინვარის შემთხვევაში კონტურის დასაზუსტებლად იზოხაზების გამოყენება არ იყო საჭირო, რადგან ლაბოდას მყინვარი უშუალოდ არ ესაზღვრება მეზობელი მყინვარების საზრდოობის არეებს. რაც შეეხება საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკასთან შედარებას (სურ. 4.50), ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტური კარგად შეესატყვისება რუკაზე მოყვანილ მყინვარის კონტურებს, ცხადია მყინვარის ამჟამინდელი ფართობი ნაკლებია რუკაზე ნაჩვენები მყინვარის ფართობზე.



**8. მყინვარი კირტიშო.** მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზის საიდენტიფიკაციო ნომერია SU5T09106382, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზის საიდენტიფიკაციო ნომერი – G043596E42832N. სურ. 4.51-ზე მოყვანილია კირტიშოს მყინვარის დაზუსტებული კონტური.



მყინვარ კირტიშოს სამხრეთ-აღმოსავლეთ ნაწილში კონტურის დაზუსტების მიზნით გამოვიყენეთ Aster სენსორის რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზები 5 მ-ის ბიჯით (სურ. 4.52).



აურ. 4.52. ძყინვარ კირტიძოს სამნრეთ-აღმოსავლეთ ნაჩილმი\_იზონაზები საშუალებით დაზუსტებული კონტური.

მაღალი გარჩევითობის თანამგზავრული სურათების მიხედვით კირტიშოს მყინვარი თავისუფალია ნაშალისა და მორენებისაგან.

სურ. 4.53-ზე კირტიშოს მყინვარის დაზუსტებული კონტური საბჭოთა კავშირის ტოპოგრაფიულ რუკასთან არის შედარებული. როგორც სურათიდან ჩანს, მყინვარის ფართობი შემცირებულია.



9. მყინვარი ბოკოსი. საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU5T09106394, სსრკ კატალოგში – 394, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G043719E42767N. სურ. 4.54. წარმოდგენილია მყინვარ ბოკოსის კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით.



სურ. 4.54. მყინვარ ბოკოსის კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით.

რუსეთის ფედერაციის ტერიტორიაზე მდებარე მყინვარ ყარაუგომთან საზღვრის დადგენის მიზნით, გამოვიყენეთ სენსორ Aster-ის რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზები. სურ. 4.55-ზე მოყვანილია მყინვარ ბოკოსის ცენტრალურ ნაწილში, 5 მ ბიჯით გავლებული იზოხაზების საშუალებით დაზუსტებული კონტურის სურათი.



მყინვარ ბოკოსის მყინვარი მორენებით და ნაშალით ნაკლებად არის დაფარული და შესაბამისად, სხვაობა მყინვარის სრულ და ღია ფართობებს შორის დიდი არ არის. სურ. 4.56-ზე მოყვანილია მყინვარის ღია ნაწილის კონტურის სურათი. მყინვარის სრული კონტური შედარებით წვრილი ლურჯი ფერის კონტურით არის შემოფარგლული.



შემდეგ სურათებზე მოყვანილია მყინვარ ბოკოსის ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტურის შედარება GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცულ კონტურებთან (სურ. 4.57) და საბჭოთა ტოპოგრაფიულ რუკასთან (სურ. 4.58).





**10. მყინვარი თბილისა**. საიდენტიფიკაციო ნომერი მყინვარების მსოფლიო მონაცემთა ბაზაში: SU5T09106396, GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში – G043751E42761N, G043757E42759N, G043762E42752N.

სურ. 4.59-ზე ნაჩვენებია მყინვარ თბილისას კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით.



სურ. 4.59. მყინვარ თბილისას კონტურის ვიზუალიზაცია Google Earth-ის საშუალებით.

მყინვარ თბილისას დასავლეთ და ჩრდილოეთ საზღვრების დასაზუსტებლად გამოვიყენეთ Aster სენსორის რელიეფის ციფრული მოდელის საშუალებით გენერირებული იზოხაზები 5 მ-ის ბიჯით (სურ. 4.60).



ქვემოთ მოყვანილ სურ. 4.61-ზე წარმოდგენილია მყინვარ თბილისას ღია (ნაშალისაგან თავისუფალი) არის კონტური. წვრილი ლურჯი ხაზით აღნიშნულია მთლიანი მყინვარის კონტური.



შემდეგ სურათზე (სურ. 4.62) შედარებისათვის წარმოდგენილია მყინვარ თბილისას ჩვენს მიერ დაზუსტებული კონტურები და GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურები. როგორც სურათიდან ჩანს GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში მყინვარი თბილისა სამი დამოუკიდებელი მყინვარული კონტურით არის წარმოდგენილი. მსოფლიო მყინვარების მონაცემთა ბაზაში სამივე კონტური მოხსენებულია SU5T09106396 საიდენტიფიკაცო ნომრით. Google Earth-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული, 2011 წლის 19 სექტემბრით დათარიღებულ მაღალი სივრცითი გარჩევითობის თანამგზავრულ სურათზე გარკვევით ჩანს, რომ სამივე მყინვარული ველი ერთი მთლიანი მყინვარის ნაწილია.



აღსანიშნავია ისიც, რომ მყინვარის ქვედა ნაწილი ნაშალით და მყინვარის მიერ მოტანილი მორენული მასალით არის დაფარული, რაც მხოლოდ თანამგზავრული მონაცემების საფუძველზე მყინვარის ენის დასავლეთ ნაწილში საზღვრის ზუსტად გავლებას ართულებს.

სურ. 4.63-ზე მყინვარ თბილისას დაზუსტებული კონტური შედარებულია გასული საუკუნეების 60-იანი წლების საბჭოთა კავშირის ტოპოგრაფიულ რუკასთან. (1:50000)



სურ. 4.63. მყინვარ თბილისის კონტურის შედარება ტოპოგრაფიულ რუკასთან.

თუ ჩავატარებთ დაწვრილებით შედარებას დისტანციური ზონდირების საფუძველზე მიღებული შედეგების მყინვარების კატალოგის მონაცემებთან (გამონაკლისს წარმოადგენენ ნაშალით დაფარული მყინვარები და ეს გარემოება ტექსტში ახსნილია), შესაძლოა ჩამოვაყალიბოთ ქვემოთმოყვანილი დასკვნები:

ბოლო 50 წლის განმავლობაში საქართველოს მყინვარების, როგორც მთლიანი მყინვარის, ასევე ღია ნაწილის

- მაქსიმალური სიგრძე და ფართობი მცირდება;
- მინიმალური სიმაღლე და ფირნის ხაზის სიმაღლე იზრდება;
- მაქსიმალური სიმაღლე გაზომვის ცდომილების ფარგლებში არ იცვლება.
- აბლაციის არის ფართობი ფაქტიურად არ იცვლება, რადგან ერთის მხრივ დნობის შედეგად მინიმალური სიმაღლე იზრდება, მაგრამ იზრდება აგრეთვე ფირნის ხაზის სიმაღლეც.

ჩატარებული კვლევების საფუძველზე მიღებული შედეგები ნათლად მიუთითებენ საქართველოს მყინვარებზე კლიმატის რეგიონალური ცვლილების ზემოქმედებას, რაც გამოიხატება დათბობის შედეგად მყინვარების უკანდახევაში.

ამავდროულად უნდა აღინიშნოს, მოყვანილი შედეგები მეტყველებენ, რომ დისტანციური ზონდირების გამოყენებით მყინვარების კვლევა ფრიად ეფექტურია.

## ლიტერატურა

- Chris R. Stokes, Stephen D. GurneyY, Maria Shangedanova, Victor Popovnin. Late-20thcentury changes in glacier extent in the Caucasus Mountains, Russia/Georgia: Journal of Glaciology, Vol. 52 No. 176, 2006.
- [2] ლ. შენგელია, გ. კორძახია, გ. თვაური,, ვ. ცომაია. სუათისის მყინვარების კვლევის შედეგები თანამგზავრული დისტანციური ზონდირების საფუძველზე. თბილისი: ჰიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტის შრომები, 2014, ტ. 120, გვ. (გადაცემულია დასაბეჭდად).
- [3] Raup, B.H.; A. Racoviteanu; S.J.S. Khalsa; C. Helm; R. Armstrong; Y. Arnaud (2007).
  "The GLIMS Geospatial Glacier Database: a New Tool for Studying Glacier Change". Global and Planetary Change 56:101--110.
- [4] Bruce H. Raup, Hugh H. Kieffer, Trent M. Hare, and Jeffrey S. Kargel, "Generation of Data Acquisition Requests for the ASTER Satellite Instrument for Monitoring a Globally Distributed Target: Glaciers," IEEE Transactions On Geoscience and Remote Sensing, vol.38, no. 2, pp. 1105--1112, Mar. 2000.
- [5] Л.И. Маруашвили, Г.М. Курдгелаидзе, Т.А. Лашхи, Ш.В. Инашвили, Д.Д. Табидзе (1975). Каталог Ледников СССР, Т. 9, вып. 1. Западное закавказье: 86.

## 4.3. მიღებული შედეგები.

საქართველოს მყინვარების კვლევა თანამგზავრული ინფორმაციის და ჩვენ მიერ განვითარებული ინოვაციური ტექნოლოგიების შესაძლებლობების გამოყენებით თვალსაჩინო გარღვევაა საქართველოს მყინვარების სხვადასხვა მახასიათებლების დაზუსტებისათვის/განსაზღვრისათვის. ამ მიმართებაში მიღებულია რიგი მნიშვნელოვანი შედეგები, კერძოდ:

- გამოვლინდა ის თანაგზავრები, რომელთაგან მიღებული ინფორმაცია ეფექტურია მყინვარების კვლევისთვის;
- მიღებული თანამგზავრული ინფორმაციის დამუშავებისათვის, ვიზუალიზაციისათვის და მყინვარების მახასიათებლების განსაზღვრისათვის გამოყენებულია:

99

- Google-ის პროგრამული პროდუქტის Google Earth-ის საფუძველზე მიღებული თანამგზავრულ სურათები;
- სენსორ Aster-ის თანამგზავრული მონაცემების საფუძველზე გენერირებული რელიეფის ციფრულ მოდელი (Aster DEM);
- თანამგზავრული მონაცემების დამუშავებისათვის GIS სისტემები Google Earth, BEAM Visat და Quantum GIS Lisboa.
- მყინვარების იდენტიფიკაციისათვის, პირველადი შედარებისათვის გამოვიყენეთ GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული მყინვარების სხვადასხვა მონაცემები, მათ შორის მყინვარების კონტურების და მყინვარების რიცხვითი მახასიათებლები.
- 4. ჩატარდა GLIMS-ის მონაცემთა ბაზაში დაცული კონტურების გენერირება სენსორ Aster-ის მონაცემების საფუძველზე;
- 5. მყინვარების კონტურების ვალიდაციისათვის გამოყენებულია საბჭოთა კავშირის დროინდელი ტოპოგრაფიული რუკებით (1:50000);
- 6. მიღებული შედეგების ვალიდაციისათვის გამოყენებულია:
  - გარემოს ეროვნული სააგენტოს ექსპედიციების მიწისპირა დაკვირვებები გარკვეული მყინვარებისათვის;
  - ამ მყინვარების მცოდნე ექსპერტების გამოცდილება;
- ჩატარდა დისტანციური ზონდირების საფუძველზე მიღებული შედეგების დაწვრილებითი შედარება მყინვარების კატალოგის მონაცემებთან;
- 8. საქართველოს მყინვარებისათვის მივიღეთ ქვემოთმოყვანილი დასკვნები:
  - მყინვარების მაქსიმალური სიგრძე და ფართობი მცირდება;
  - მყინვარების მინიმალური სიმაღლე და ფირნის ხაზის სიმაღლე იზრდება;
  - მყინვარების მაქსიმალური სიმაღლე გაზომვის ცდომილების ფარგლებში არ იცვლება;
  - აბლაციის არის ფართობი ფაქტიურად არ იცვლება;
- ჩატარებული კვლევების საფუძველზე მიღებული შედეგები ნათლად მიუთითებენ კავკასიის, კერძოდ საქართველოს მყინვარებზე კლიმატის რეგიონალური ცვლილების ზემოქმედებას, რაც გამოიხატება დათბობის შედეგად მყინვარების უკანდახევაში;
- 10. მიღებული შედეგები შეიძლება გამოყენებული იქნას მყინვარების ჩამონადენის განსაზღვრისათვის;

მიღებული შედეგები მეტყველებენ დისტანციური ზონდირების გამოყენებით მყინვარების კვლევის ეფექტურობაზე.