

**ზესტაცონის მიმღებარე ფერიფორის ნიადაბის ზედაპირზე მფგრის
განაწილების მოდელირება**

გიგაური ნ.გ., გვერდწითელი ლ.ჭ., სურმავა ა.ა., ინწკირველი ლ.ნ.

**საქართველოს ტექნიკური უნივერსიტეტი
საქართველოს ტექნიკური უნივერსიტეტის პიდრომეტეოროლოგიის ინსტიტუტი**

ნიადაგი წარმოადგენს მიწის ქერქის როელი შემადგენლობის ფხვიერ ზედაპირულ ფენას, სადაც ბიოლოგიური პროცესების ზეგავლენით მიმდინარეობს მინერალური და ორგანული ნივთიერებების ურთიერთგადასვლის ქიმიური პროცესები. ნიადაგის დეგრადაციას იწვევს ანთროპოგენული ფაქტორები, ერთ-ერთ ფაქტორს წარმოადგენს ტექნიკური ეროზია, რაც გამოწვეულია სამრეწველო ნარჩენების არასწორი განთავსებით, რომელთა თვითგაწმენდა პრაქტიკულად არ მიმდინარეობს ან მიმდინარეობს ძალიან ნელა. ტოქსიკური ნივთიერებების დაგროვება თანდათან ცვლის ნიადაგის ქიმიურ შემადგენლობას, გეოქიმიური არისა და ცოცხალი ორგანიზმების ერთიანობას. გარემოს ობიექტების (წყლის, ჰაერის, ნიადაგის) სამრეწველო და სასოფლო-სამეურნეო დაბინძურება განსაკუთრებით საშიშია მჭიდროდ დასახლებული ისეთი რაიონისათვის, როგორიც არის ქალაქი ზესტაფონი [1].

წარმოდგენილ ნაშრომში რიცხობრივად მოდელირებული და შესწავლილია ქ. ზესტაფონში არსებული მტვრის გავრცელების მქანიზმი და არეალი. ამ მიზნით, მოდელირებისათვის გამოყენებულია საქართველოს ტერიტორიაზე მეზომასშტაბის რეგიონში აგმოსფერული პროცესების განვითარების და დამაბინძურებელ ინგრედიენტთა გავრცელების რეგიონალური მოდელი [2]. მოდელში მტვრის გავრცელება აღიწერება უწვევ გარემოში პასიური ინგრედიენტის გადატანა-დიფუზიის განტლების საშუალებით [3], რომელიც რაიონის რელიეფის სირთულის გათვალისწინებით ჩაწერილია რელიეფის მიმყოლ კოორდინატთა სისტემაში [4].

$$\frac{\partial C}{\partial t} + u \frac{\partial C}{\partial x} + v \frac{\partial C}{\partial y} + (\tilde{w} - \frac{w_0}{h}) \frac{\partial C}{\partial \zeta} = \mu \left(\frac{\partial^2 C}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 C}{\partial y^2} \right) + \frac{1}{h^2} \frac{\partial}{\partial \zeta} v \frac{\partial C}{\partial \zeta} \quad (1)$$

სადაც t – დროა; x, y , და z – დეპარტეს მართვულთხა კოორდინატთა დერქებია; $\zeta = (z - \delta)/h$ – რელიეფის მიმყოლი დერძი; $\delta(x, y)$ – რელიეფ; $h = H - \delta$ – აგმოსფეროს სისქე; $H(t, x, y)$ – ტროპოპაუზის სიმაღლე; C – მტვრის კონცენტრაცია; $u, v, \text{და } \tilde{w}$ – ქარის სიჩქარის მდგრელები x, y და ζ დერქების გასწვრივ, შესაბამისად. მათი მნიშვნელობები გამოითვლება რეგიონალური მოდელის [2] გამოყენებით ყოველ კონკრეტულ სინოპტიკურ სიტუაციაში, რიცხვით ექსპერიმენტში დასახული მიზნის შესაბამისად. W_0 არის მტვრის გრავიტაციული დალექვის სიჩქარე, ის გამოითვლება სტოქსის ფორმულის საშუალებით. μ და v პორიზონტალური და ვერტიკალური ტუბულენტობის კინემატიკური კოეფიციენტებია.

(1) განტოლება რიცხობრივად ინტეგრირდება კრანკ-ნიკოლსონის სქემითა და გახლების მეთოდის გამოყენებით $118 \times 90 \times 31$ კვანძისაგან შემდგარ სივრცულ ბადეზე პორიზონტალური 0.8 კმ და ვერტიკალური 1/31 ბიჯებით. აგმოსფეროს მიწისპირა 100მ სისქის ფენაში ვერტიკალური ბიჯი იცვლება 2-დან 15 მ-დან 17 წერტილიან ბადეზე. დროითი ბიჯი 5 წამია.

ნიადაგზე დაფენილი მტვრის ზედაპირული კონცენტრაცია C_s , დროის ნების-მიერ $t = j \Delta t$ მომენტში და რიცხვითი ბადის წერტილებში (k, l), განისაზღვრება (1) განტოლების რიცხვითი ინტეგრებით მიღებული მტვრის კონცენტრაციით ნიადაგის ზედაპირიდან 2მ სიმაღლეზე, შემდეგი ფორმულით

$$C_{s,j,k,l} = C_{s,j-1,k,l} + \Delta t \left[- (w_{j,k,l,1} - w_0) \times C_{j-1,k,l,1} + (v_{k,l,1} \times C_{j-1,k,l,1} / \Delta \zeta \times h_{j-1,k,l}) \right]$$

სადაც σ_{ij} ინდექსები $j, k, l, 1$ არის დროისა და x, y დაც დერძზე არსებული ბადური წერტილების ნომრები; Δt – დროის ბიჯი; Δs – გერტიკალური ბიჯი; $C_{j,k,l}$ – ნიადაგზე დაფენილი მტვრის ზედაპირული სიმკვრივე; $C_{j,k,l,1}$ – მტვრის კონცენტრაცია 2d სიმაღლეზე, W - გერტიკალური სიჩქარეა 2 დერძის გასწვრივ.

ჩატარებულია გამოთვლები აღმოსავლეთისა და დასავლეთის სუსტი (18/წმ), საშუალო (5მ/წმ) და ძლიერი (10მ/წმ) ქარების შემთხვევაში. მიღებული შედეგები ნაჩვენებია ნახ.1 და 2-ზე.

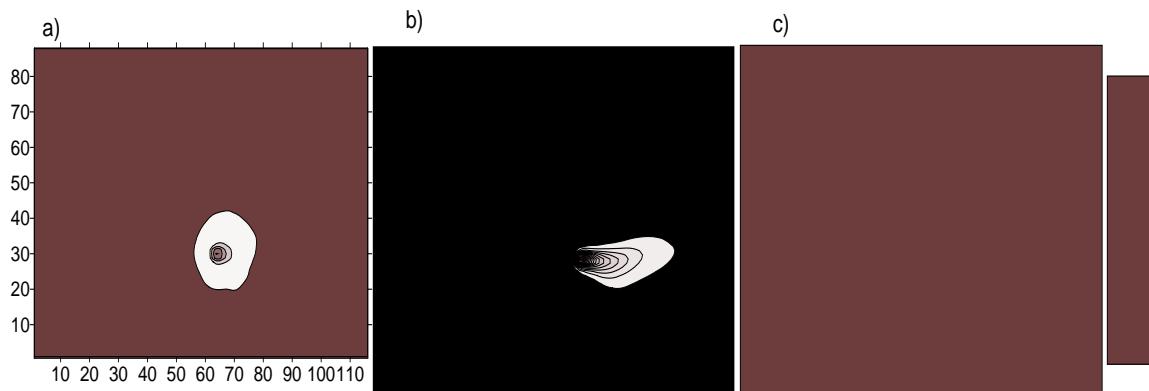
აღმოსავლეთის ფონური ქარის შემთხვევაში ნიადაგზე მტვერი ეფინება ვიწრო პორიზონტალურ ჩირადდნის მსგავს ზოლზე, ფონური ქარის მიმართულებით (ნახ.1). მაქსიმალური დალექვა ხდება უშუალოდ ქალაქის ტერიტორიაზე, სადაც 1 მ² ფართობზე 12 და 24 საათის განმავლობაში დალექილი მტვრის მაქსიმალური მასა შეადგენს, შესაბამისად, 210 და 420 მგ-ს. მტვრის დალექვის ინტენსივობა სწრაფად მცირდება ქალაქიდან დაშორებისას, განსაკუთრებით დინების პერპენდიკულარული მიმართულებით. აღნიშნული ეფექტი გამოწვეულია მტვრის ადგექციური გადატანის უპირატესობით ტურბულენტურ გადატანასთან შედარებით.



ნახ. 1. ნიადაგზე დაფენილი მტვრის ზედაპირული სიმკვრივე (მგ/მ²)
აღმოსავლეთის ფონური ქარის დროს, როცა $t=12$ და 24 სთ

მე-2 ნახაზზე წარმოდგენილია 24 საათის განმავლობაში ნიადაგზე დაფენილი მტვრის ზედაპირული სიმკვრივე სუსტი – (a), საშუალო – (b), და ძლიერი – (c) ფონური დასავლეთის ქარების შემთხვევაში. წარმოდგენილი სურათიდან ჩანს, რომ სუსტი და საშუალო ფონური ქარის დროს მტვერი ეფინება მიწის ზედაპირის დაახლოებით 200 კმ² ფართობზე. დაფენის ზონებს გააჩნია წრიული და ელიფსური ფორმები. სუსტი ქარის დროს მტვერი ეფინება წრიულ არეზე, რაც გამოწვეულია პორიზონტალური ტურბულენტური გადატანის უპირატესობით ადგექციურ გადატანასთან შედარებით. საშუალო ქარის დროს კი პირიქით – მტვრის ადგექცია აჭარბებს ტურბულენტურ გადატანას. ძლიერი ფონური ქარის დროს მტვრის დაფენის ზედაპირის ფართობი გაცილებით მეტია როგორც სიგრძეში, ასევე სიგანეში. აღნიშნული ეფექტი აჩვენებს, რომ მტვრის სიგრძეში გავრცელების პროცესში, ტურბულენტური და ადგექციური გადატანის მნიშვნელობა დიდია და დაახლოებით ერთნაირი.

მტვერი ნიადაგზე დაფენილია დასავლეთიდან აღმოსავლეთისაკენ მიმართული ზოლის სახით. ზოლის სიგრძე აჭარბებს 50 კმ-ს, ხოლო სიგანე დაახლოებით 28 კმ-ია. ყველა განხილულ შემთხვევაში 24 საათის განმავლობაში მიწის ზედაპირზე დაფენილი მტვრის მაქსიმალური რაოდენობა მიღებულია ქალაქის ტერიტორიაზე და ზედაპირული სიმკვრივე აღწევს დაახლოებით 40 მგ/მ²-ს.



**ნახ. 2. ნიადაგზე დაფენილი მტვრის ზედაპირული სიმკერივე ($\text{მგ}/\text{მ}^2$)
დასავლეთის ფონური ქარის დროს, როცა $t=24$ სთ**

ამრიგად, რიცხვითმა მოდელირებამ აჩვენა ქ. ზესტაფონის მტვრის ნიადაგზე დაფენის თავისებურებები, გავრცელების არეალი და მისი ოდენობა გაბატონებული ქარების შემთხვევაში. ნაჩვენებია, რომ ნიადაგზე მტვერი ეფინება ვიწრო ზოლის სახით, რომლის ფორმა დამოკიდებულია ფონური ქარის სიჩქარეზე, რელიეფის ოროგრაფიაზე, ადგექციურ და ტურბულენტურ პროცესებზე. მიღებული შედეგები თვისებრივ თანხმობაშია უწყვეტ გარემოში სუბსტანციის გავრცელების ზოგად კინემატიკურ კანონზომიერებებთან და ნატურული გაზომვის მონაცემებთან [5].

ლიტერატურა

- ლ. გვერდწითელი. პიდროსვეროსა და ნიადაგის დაცვის ფიზიკურ-ქიმიური მეთოდები. -თბილისი, საგამომცემლო სახლი „ტექნიკური უნივერსიტეტი“, 2014, 215 გვ.
- N. Gigauri, A. Surmava. Spatial Distribution of the Local Meteorological Fields and Dust Concentration in Kakheti Atmosphere in Case of the Northern Background Wind. //Journal of the Georgian Geophysical Society, Issue A, Physics of Atmosphere, Ocean and Space Plasma. 2017, v. 20 A, pp.37-43.
- Марчук Г. И. Математическое моделирование в проблеме окружающей среды. -Ленинград, Гидрометеоиздат, 1982, 320 с.
- Кордзадзе А. А., Сурмава А. А., Деметрашвили Д. И., Кухалашвили В. Г. Численное исследование влияния рельефа Кавказского региона на распределение гидрометеорологических полей. /Известия РАН, сер. физика атмосферы и океана. 2007, т. 43, сс. 783-791.
- Сурмава А. А. Математическое моделирование переноса влаги и растворенного вещества в почве. Труды ЗакНИГМИ, вып. 86(93). – Л.: Гидрометеоиздат, 1988, сс. 3-9.

SUMMARY

MODELING OF DUST DISTRIBUTION ON THE SOIL SURFACE OF ZESTAFONI CITY

Gigauri N.G., Gverdtsiteli L.V., Surmava A.A. and Intskirveli L.N.

Georgian Technical University

Institute of Hydrometeorology of Georgian Technical University

The distribution of dust on the soil surface of Zestafoni City and its surrounding areas was studied by numerical integration of atmospheric air-pollutant transfer-diffusion equations in the case of the prevailing background winds.

Keywords: modeling, dust distribution, soil.