

# TOWARDS THE DETERMINATION OF THE THERMO-GRADIENT COEFFICIENT OF MOIST ROCKS

Authors S.I. ONIANI, O.A. LANCHAVA, I.R. KSOVRELI

Publication date 1982

Journal Bulletin of the Academy of Sciences of the Georgian SSR

Description Summary A technique is presented for determining the thermo-gradient coefficient of moist rocks by the method of graphic differentiation. The thermo-gradient and temperature coefficients of the rocks of the Tkibuli-Shaori deposits have been determined. These coefficients are shown to vary depending on the natural temperature and moisture content of the rocks.

Volume 105

Issue 3

Pages 557-560

## REFERENCES

1. А.В. Лыков. Тепломассообмен. М., 1978.
2. О.А. Ланчава, Ю.Р. Ксоврели. Материалы научно-технической конференции «Проблемы наук о Земле». – Тбилиси, 1978.

РАЗРАБОТКА МЕСТОРОЖДЕНИЙ И ОБОГАЩЕНИЕ

Ш. И. ОНИАНИ, О. Л. ЛАНЧАВА, Ю. Р. КСОВРЕЛИ

К ВОПРОСУ ОПРЕДЕЛЕНИЯ ТЕРМОГРАДИЕНТНОГО  
КОЭФФИЦИЕНТА ВЛАЖНЫХ ГОРНЫХ ПОРОД

(Представлено академиком А. А. Дзидзигури 26.6.1981)

В горном массиве движение основного потока массы обусловлено наличием градиента влажности. Однако вследствие того, что процессы тепло- и влагопроводности взаимосвязаны, градиент температуры вызывает дополнительный поток массы [1]. Поэтому интенсивность переноса влаги, выраженная через плотность потока, определяется как сумма двух потоков, вызванных градиентами влагосодержания и температуры

$$j_m = -\lambda_m (\nabla U + \delta \nabla T), \quad (1)$$

где  $j_m$  — плотность потока массы;  $\lambda_m$  — коэффициент влагопроводности;  $\nabla$  — оператор Лапласса;  $U$  — влагосодержание горных пород;  $\delta$  — термоградиентный коэффициент;  $T$  — абсолютная температура.

Очевидно, что влияние термоградиентного коэффициента на процесс массообмена тем существеннее, чем больше температурный перепад между обменивающимися системами.

Для глубоких шахт, из-за повышения естественной температуры горного массива, влияние термоградиентного коэффициента в общем тепловлажностном балансе рудничного воздуха имеет существенное значение.

При отсутствии потока массы ( $j_m = 0$ ) из формулы (1) получаем

$$\delta = \left( \frac{\nabla U}{\nabla T} \right)_{j_m=0} \approx \left( \frac{\partial U}{\partial T} \right)_{j_m=0} = \left( \frac{\partial U}{\partial \Theta} \right)_T \left( \frac{\partial \Theta}{\partial T} \right)_U, \quad (2)$$

где  $\Theta$  — потенциал влагопереноса.

Учитывая, что удельная изотермическая массоемкость  $c_m = \left( \frac{\partial U}{\partial \Theta} \right)_T$ , окончательно получаем

$$\delta = c_m \left( \frac{\partial \Theta}{\partial T} \right)_U. \quad (3)$$

Для горных пород Ткибули-Шаорского каменноугольного месторождения определены значения  $c_m$  и в литературе [2] приведены кривые зависимости  $c_m = f(U, T)$ . Следует отметить, что коэффициент удельной изотермической массоемкости с влагосодержанием имеет прямопропорциональную, а с температурой обратнопропорциональную зависимость.

Величина  $\left(\frac{\partial \Theta}{\partial T}\right)_U$  характеризует изменение потенциала влагопереноса с изменением температуры при постоянном влагосодержании горной породы и называется температурным коэффициентом ( $\kappa$ ) влагопереноса. Для его определения изотермы сорбции водяного пара с разновидностями горных пород обрабатывались и в результате строились кривые  $\Theta = f(T)_U$  (рис. 1), графическим дифференцированием которых получены значения  $\kappa$ .

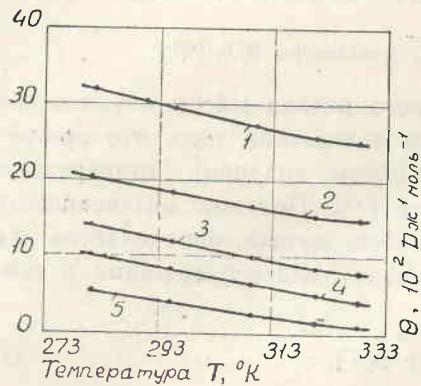
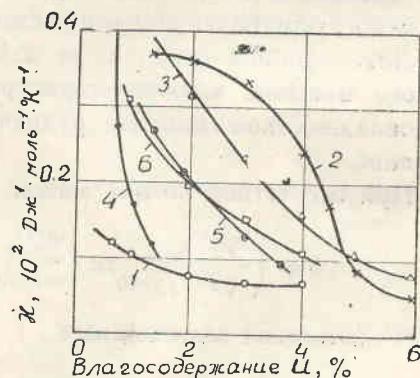


Рис. 1. Кривые зависимости  $\Theta=f(T)$  для известнякового песчаника при влагосодержаниях: 1—1,5%; 2—2%; 3—2,5%; 4—3%; 5—4%

Зависимости  $\kappa=f(U)$  для разных пород при температуре 275°К приведены на рис. 2. Температурный коэффициент влагопереноса практически не зависит от температуры (в пределах 275–325К) а с увеличением влагосодержания горных пород уменьшается.

Рис. 2. Кривые зависимости  $\kappa=f(U)$  при температуре 275К. 1 — песчаник (плотность 3500 кг/м³); 2 — алевролит (2500); 3 — аргиллит (2470); 4 — сидеролит (2925); 5 — глинистый алевролит (2800); 6 — известковый песчаник (2900)



Результаты экспериментов по определению термоградиентного коэффициента сведены в таблицу. Кривые зависимости  $\delta=f(U)$  при  $T=275\text{K}$  приведены на рис. 3.

Анализ приведенных данных позволяет заключить, что при постоянной температуре термоградиентный коэффициент в зависимости от влагосодержания пород изменяется нелинейно. В гигроскопической области влагопереноса с повышением влагосодержания величина термоградиентного коэффициента увеличивается, достигает максимального значения при максимальном гигроскопическом влагосодержании и в области гидроскопического влагопереноса неуклонно уменьшается.

Повышение температуры при постоянном влагосодержании горной породы вызывает значительное уменьшение термоградиентного коэф-

фициента, что в большинстве случаев обусловлен характером зависимости коэффициента изотермической массоемкости от температуры.

Значения термоградиентного коэффициента ( $\delta \cdot 10^3$ ) в зависимости от влагосодержания и температуры горных пород

| Влагосодержание горных пород $U, \%$       | Температура горячды $T, K$ |      |      |      |      |      |      |   |  |
|--|----------------------------|------|------|------|------|------|------|---|--|
|  | 275                        | 289  | 303  | 323  | 275  | 289  | 303  | 323   |  |
| песчаники $\gamma_0 = 2900 \text{ кг/м}^3$ |                            |      |      |      |      |      |      | алевролиты $\gamma_0 = 2500 \text{ кг/м}^3$ |  |
| 1,5  | 13,7                       | 6,5  | 4,4  | 4,1  | —    | —    | —    | —   |  |
| 2,0  | 14,2                       | 7,5  | 6,8  | 6,2  | 24,4 | 13,3 | 11,5 | 5,3   |  |
| 2,5  | 16,2                       | 15,5 | 14,2 | 13,9 | 27,0 | 25,2 | 21,3 | 22,4  |  |
| 3,0  | 22,8                       | 22,5 | 22,5 | 22,2 | 27,8 | 27,1 | 26,0 | 26,0  |  |
| 4,0  | 40,0                       | 39,9 | 32,2 | 32,7 | 18,2 | 19,1 | 16,1 | 16,0  |  |
| 5,0  | 43,2                       | 41,3 | 33,3 | 32,6 | 14,3 | 13,9 | 12,6 | 11,0  |  |
| 6,0  | 41,0                       | —    | —    | —    | 11,8 | 13,5 | 12,0 | 10,6  |  |

При этом максимальные значения термоградиентного коэффициента смещаются влево.

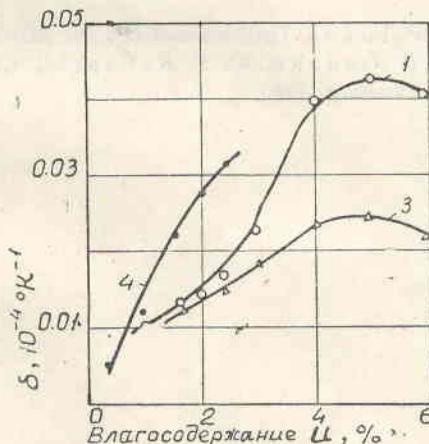


Рис. 3. Кривые зависимости  $\delta=f(U)$  при температуре 275 К. Цифровые обозначения те же, что и на рис. 2

Приведенные результаты можно использовать для построения температур и влагосодержания горного массива при решении вопросов прогноза и регулирования климатических условий глубоких шахт.

Академия наук Грузинской ССР

Институт горной механики

им. Г. А. Цулукидзе

(Поступило 3.7.1981)

საბათოა დამუშავება და გამდიდრება

ზ. ონიანი, მ. ლანჩავა, ი. ქოვარიძე

ტენიანი ქანების თერმოგრადიენტული კოეფიციენტის  
განსაზღვრის საკითხებისათვის

რეზიუმე

მოცემულია ტენიანი ქანებისათვის თერმოგრადიენტული კოეფიციენტის განსაზღვრის წესი გრაფიკული დიფერენცირების მეთოდით. განსაზღვრულია ქანების თერმოგრადიენტული და ტემპერატურული კოეფიციენტები ტყიბულ-

შაორის ქვანახშირის საბადოს პირობებისათვის. ნაჩვენებია ამ კოეფიციენტების ცვალებადობის დამოკიდებულება ქანების ბუნებრივ ტემპერატურასა და ტენშემცველობაზე.

#### EXPLOITATION OF DEPOSITS AND CONCENTRATION

Sh. I. ONIANI, O. A. IANCHAVA, I. R. KSOVRELI

#### TOWARDS THE DETERMINATION OF THE THERMO-GRADIENT COEFFICIENT OF MOIST ROCKS

##### Summary

A technique is presented for determining the thermo-gradient coefficient of moist rocks by the method of graphic differentiation. The thermo-gradient and temperature coefficients of the rocks of the Tkibuli-Shaori deposits have been determined. These coefficients are shown to vary depending on the natural temperature and moisture content of the rocks.