

где n — активная пористость грунтов безнапорного горизонта, а h — его глубина в данном сечении.

Заменяя $\partial p/\partial t$ в (1.8) согласно (2.5), получим уравнение упругого режима фильтрации с учетом колебания уровней грунтовых вод

$$\frac{\partial H}{\partial t} = a \frac{\partial^2 H}{\partial x^2} + n \frac{\alpha}{\varepsilon/E' + \alpha} v \quad \left(v = \frac{\partial h}{\partial t} \right) \quad (2.6)$$

Здесь скорость колебания уровней грунтовых вод $v = v(x, t)$ принимается положительной при подъеме уровней грунтовых вод и отрицательной при их спаде.

Уравнение (2.6) представим в конечно разностном виде для планово-плоского потока; получим для изменения напора ΔH за время Δt при равномерных шагах разбивки Δx и Δy

$$\Delta H = a \Delta t \left(\frac{H_{n+1} + H_{n-1} - 2H}{\Delta x^2} + \frac{H_{i+1} + H_{i-1} - 2H}{\Delta y^2} \right) + n \frac{\alpha}{\varepsilon/E' + \alpha} \Delta h \quad (2.7)$$

Здесь H — напор в расчетном блоке, H_{n+1} и H_{n-1} — напоры в соседних блоках по оси x , а H_{i+1} и H_{i-1} — то же по оси y , наконец, Δh — изменение уровня грунтовых вод над рассматриваемым участком за время Δt .

Из уравнения (2.6) непосредственно следует, что колебания уровней грунтовых вод должны вызывать изменения напоров в нижележащих горизонтах только за счет упругого режима фильтрации даже при отсутствии какой-либо гидравлической связи между этими горизонтами, причем интересной особенностью рассматриваемого режима фильтрации является его проявление только в период колебаний грунтовых вод.

Возможность проявления режима фильтрации такого рода следует учитывать при анализе материалов режимных наблюдений в естественных условиях и, особенно, при устройстве искусственного понижения уровня грунтовых вод [6].

Поступила 11 I 1962

ЛИТЕРАТУРА

- Щелкачев В. Н. Разработка нефтеводоносных пластов при упругом режиме. Гостоинтехиздат, 1959.
- Тейлор Д. Основы механики грунтов. Госстройиздат, 1960.
- Николаевский В. Н. К построению нелинейной теории упругого режима фильтрации жидкости и газа. ПМТФ, 1961, № 4.
- Жуковский Н. Е. Теоретическое исследование о движении подпочвенных вод. СПб., 1888.
- Готальский М. А. Влияние ветра и атмосферного давления на подземные воды. Разведка недр, 1937, № 24.
- Яковлев В. П. Возможность промысловых определений коэффициентов сжимаемости, нефтенасыщенности и нефтеотдачи пласта. Разработка нефтяных месторождений и гидродинамика пласта. Тр. ВНИИ, 1959, вып. XXI.
- Шестаков В. М. О фильтрации в напорных горизонтах при выемке котлованов или карьеров. Изв. АН СССР, ОТН, Механика и машиностроение, 1962, № 2.

О ЛИНЕЙНОМ ПРЕОБРАЗОВАНИИ ФИЛЬТРАЦИОННОГО ПОТОКА

Ч. Т. Халиуллин

(Уфа)

Рассматривается плоский поток однородной несжимаемой жидкости (фиг. 1) по некоторой произвольной области E , который определяет величину расхода жидкости q .

На фиг. 1 в точке O_1 предполагается источник жидкости — светлый кружочек (скважина нагнетательная), в точке O_3 — сток жидкости — темный кружочек (скважина нефтяная). Область E разделяется на подобласти 1, 2 и 3, пространство плоского потока в которых характеризуется величиной Λ_j° соответственно $\Lambda_1^\circ = \varphi_0$, $\Lambda_2^\circ = \gamma_0$ и $\Lambda_3^\circ = \alpha_0$, и для каждой подобласти 1, 2 и 3 области E расход жидкости q выражается формулой из [1]

$$q_1 = \frac{k \Delta p_1}{\mu \Omega_1 [r_+, s_1^{\varphi_0}; \omega_1(s, \varphi_0)]}, \quad q_2 = \frac{k \Delta p_2}{\mu \Omega_2 [s_1^{\gamma_0}, s_2^{\gamma_0}; \omega_2(s, \gamma_0)]} \quad (1)$$

$$q_3 = \frac{k \Delta p_3}{\mu \Omega_3 [s_2^{\alpha_0}, r; \omega_3(s, \alpha_0)]}$$

Здесь k — проницаемость фильтрующей среды, μ — вязкость фильтруемой жидкости; Δp_1 , Δp_2 и Δp_3 — перепады давления жидкости в соответствующих подобластях 1, 2 и 3 области E . Величина Ω_j определяется равенством

$$\Omega_j [Z_1, Z_2; \omega(s, \Lambda_j^\circ)] = \int_{Z_1^j}^{Z_2^j} \frac{ds}{\omega_j(s, \Lambda_j^\circ)} \quad (2)$$

где Z_1^j — нижний предел, а Z_2^j — верхний предел интеграла (2), их значения для каждой подобласти очевидны из (1), s — расстояние вдоль краин линии тока O_1O_3 .

Положительное направление s по линии тока совпадает с направлением от источника жидкости к стоку; r_+ — радиус источника жидкости O_1 (скважина нагнетательная); r_- — радиус стока жидкости O_3 (скважина нефтяная); Λ_j — угол между некоторой линией и крайней линией тока O_1bcO_3 в соответствующих подобластях 1, 2 и 3 об-

ласти E , положительное направление отсчитывается по часовой стрелке; $\omega_j(s, \Lambda_j^\circ)$ — площадь сечения, нормального ко всем линиям тока области E .

Из условия неразрывности потока жидкости по области E имеем

$$q = q_1 = q_2 = q_3,$$

или

$$q = k \Delta p \left(\mu \sum_{j=1}^3 \Omega_j [Z_1, Z_2; \omega(s, \Lambda_j^\circ)] \right)^{-1} \quad (\Delta p = \Delta p_1 + \Delta p_2 + \Delta p_3) \quad (3)$$

Здесь Δp — перепад давления между источником и стоком жидкости. Соотношение (3), очевидно, полагает линейность и непрерывность для выражения площади $\omega_j(s, \Lambda_j^\circ)$ по всей области E вида

$$\omega(s, C_1 \Lambda_j^\circ + C_2 \Lambda_j^\circ) = C_1 \omega(s, \Lambda_j^\circ) + C_2 \omega(s, \Lambda_j^\circ) \quad (4)$$

где C_i — целое число и, следовательно, может быть преобразовано по формуле Стокса [2]

$$bq = k \Delta p \left(\mu \sum_{j=1}^3 \Omega_j [Z_1, Z_2; \omega(s, d\Lambda_j)] \right)^{-1} \quad (5)$$

при

$$C_i \Omega_j^{-1} = \Omega_j^{-1} [Z_1, Z_2; \omega(s, C_i \Lambda_j^\circ)]$$

Здесь оператор b производит линейное преобразование функционала q (расход жидкости), повышенная на единицу его порядок, так как d осуществляет линейное и непрерывное преобразование Λ_j° в $d\Lambda_j$.

Соотношение (5) приводится к виду

$$\frac{\mu}{k \Delta p} \left(\frac{dq}{d\varphi} \right)_{\varphi=\varphi_0} = \left(\sum_{j=1}^3 \Omega_j [Z_1, Z_2; \omega(s, f_j(\Lambda_1^\circ))] \right)^{-1} \quad (6)$$

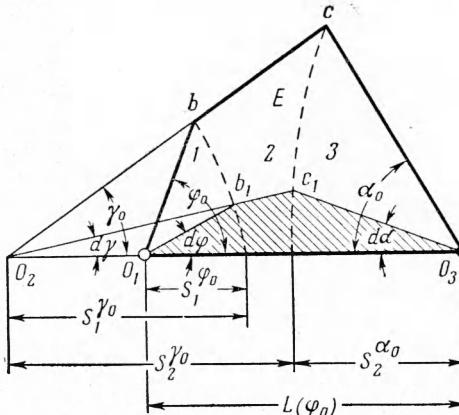
при

$$\omega_j(s, d\Lambda_j) = s d\Lambda_j \quad (7)$$

полагая толщину слоя течения жидкости по области E равной единице и

$$f_1(\varphi_0) = \frac{d\varphi}{d\varphi} = \frac{\varphi_0}{\varphi_0} = 1, \quad f_2(\varphi_0) = \frac{d\gamma}{d\varphi} = \frac{\gamma_0}{\varphi_0}, \quad f_3(\varphi_0) = \frac{d\alpha}{d\varphi} = \frac{\alpha_0}{\varphi_0} \quad (8)$$

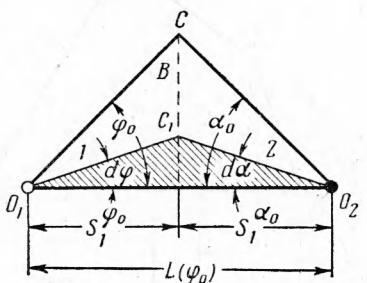
Таким образом, элементарная трубка тока $O_1b_1c_1O_3$ (на фиг. 1 заштрихована), определяющая элементарный расход bq , есть результат преобразования фигуры



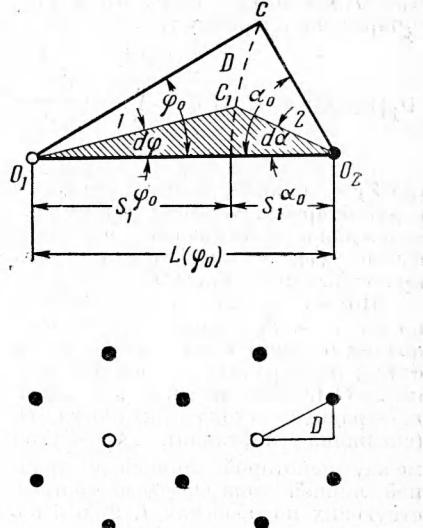
Фиг. 1

O_1bcO_3 в отношении прямой O_1O_3 , числа сторон и соотношения углов (8). Это преобразование в смысле проективной геометрии [3] составляет подгруппы параболических преобразований на плоскости.

Соотношение (6) при течении жидкости по областям B и D , представляющим основной элемент сетки скважин соответственно



Фиг. 2



Фиг. 3

для пятиточечного (фиг. 2) и семиточечного (фиг. 3) размещения скважин, пользуясь терминологией из [4], имеет вид

$$\frac{\mu}{k\Delta p} \left(\frac{dq}{d\varphi} \right)_{\varphi=\varphi_0} = (\Omega_1 [r_+, s_1^{\varphi_0}; \omega_1(s, f_1(\varphi_0))] + \Omega_2 [s_1^{\alpha_0}, -r_+ + \omega_2(s, f_2(\varphi_0))])^{-1} \quad (9)$$

при $|r_+| = |r_-|$. Из геометрии элементарной трубы тока имеем дополнительно

$$s_1^{\varphi_0} d\varphi = s_1^{\alpha_0} d\alpha, \quad s_1^{\varphi_0} - s_1^{\alpha_0} = L(\varphi_0) \quad (10)$$

Здесь $L(\varphi_0)$ — расстояние между точками O_1 и O_3 . Отсюда имеем: для пятиточечного размещения скважин

$$\frac{\mu}{k\Delta p} \left(\frac{dq'}{d\varphi} \right)_{\varphi=\varphi_0} = \left(2 \ln \frac{L(\varphi_0)}{2r_+} \right)^{-1} \quad (11)$$

при

$$\varphi_0 = \frac{\pi}{4}, \quad \alpha_0 = -\frac{\pi}{4}, \quad f_2(\varphi_0) = \frac{\alpha_0}{\varphi_0} = -1$$

и для семиточечного размещения скважин

$$\frac{\mu}{k\Delta p} \left(\frac{dq}{d\varphi} \right)_{\varphi=\varphi_0} = 2 \left(\ln \frac{4L^3(\varphi_0)}{27r_+^3} \right)^{-1} \quad (12)$$

при

$$\varphi_0 = \frac{\pi}{6}, \quad \alpha_0 = -\frac{\pi}{3}, \quad f_2(\varphi_0) = \frac{\alpha_0}{\varphi_0} = -2$$

Соотношения (11) и (12) удобно сопоставить с аналогичными данными из [4], полученными методом сложения течений жидкости. Небольшая разница (около 1%), имеющаяся в результате этих сопоставлений, объясняется допущением приближения (около 1%) в конечных соотношениях из [4].

Поступила 11 XII 1961.

ЛИТЕРАТУРА

- Чарны И. А. Основы подземной гидравлики. Гостоптехиздат, 1956.
- Georges de Rham. Variétés différentiables. Paris, Hermann, 1955. (Рус. пер. Ж. де Рам. Дифференцируемые многообразия. ИИЛ, 1956).
- Young John Wesley. Projective geometr. Dartmouth College, 1938. (Рус. пер. Дж. В. Юнг. Проективная геометрия. ИИЛ, 1949).
- Muskat M. The Flow of Homogeneous Fluids through Porous Media. McGraw-Hill Book Company. New York, 1937. (Рус. пер. Маскэт М. Движение однородной жидкости в пористой среде. Гостоптехиздат, 1949).