

Е. С. ДЗЕКЦЕР

**УРАВНЕНИЕ ДВИЖЕНИЯ ПОДЗЕМНЫХ ВОД СО СВОБОДНОЙ
ПОВЕРХНОСТЬЮ В МНОГОСЛОЙНЫХ СРЕДАХ**

(Представлено академиком П. Я. Кочинной 27 VI 1974)

Рассматриваются неустановившиеся движения подземных вод в пористых средах, у которых коэффициент фильтрации k меняется по высоте потока, т. е. $k=k(z)$.

Уравнение движения подземных вод со свободной поверхностью в обобщенном виде ⁽¹⁾ имеет вид

$$-\left[\frac{\partial}{\partial x} \int_0^H \frac{\partial \varphi}{\partial x} dz + \frac{\partial}{\partial y} \int_0^H \frac{\partial \varphi}{\partial y} dz \right] + \varepsilon_0 + \varepsilon_a = \mu \frac{\partial H}{\partial t}, \quad (1)$$

$$\varphi(x, y, z, t) = -kh(x, y, z, t), \quad (2)$$

где $\varphi(x, y, z, t)$ — потенциал скорости фильтрации, $h(x, y, z, t)$ — напор, ε_a и ε_0 — модули питания потока соответственно через его подошву и свободную поверхность, μ — коэффициент свободной пористости, $H(x, y, t)$ — напор на свободной поверхности, равный мощности потока подземных вод.

Подставляя в (1) выражение для потенциала скорости (2), получим

$$\frac{\partial}{\partial x} \int_0^H k(z) \frac{\partial h}{\partial x} dz + \frac{\partial}{\partial y} \int_0^H k(z) \frac{\partial h}{\partial y} dz + \varepsilon_0 + \varepsilon_a = \mu \frac{\partial H}{\partial t}. \quad (3)$$

Введем функцию

$$D = - \int_0^H k(z) (h-z) dz, \quad (4)$$

подобную функции Гириного ^(2, 3), широко используемую в гидравлической теории движения подземных вод ^(4, 5) для слабо неоднородных по вертикали горных пород.

Предлагаемая функция (4) отличается тем, что под знаком интеграла вместо мощности грунтовых вод $H(x, y, t)$ стоит напор $h(x, y, z, t)$.

Произведя дифференцирование по параметру интеграла (4), будем иметь

$$\frac{\partial^2 D}{\partial x^2} = - \frac{\partial}{\partial x} \int_0^H k(z) \frac{\partial h}{\partial x} dz, \quad \frac{\partial^2 D}{\partial y^2} = - \frac{\partial}{\partial y} \int_0^H k(z) \frac{\partial h}{\partial y} dz. \quad (5)$$

Подставляя затем (5) в (3), получим

$$\mu \frac{\partial H}{\partial t} = - \left(\frac{\partial^2 D}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 D}{\partial y^2} \right) + \varepsilon_a + \varepsilon_0. \quad (6)$$

Определим далее производную $\partial D / \partial t$:

$$\frac{\partial D}{\partial t} = - \int_0^H k(z) \frac{\partial h}{\partial t} dz. \quad (7)$$

Применяя интегрирование по частям, будем иметь

$$\begin{aligned}
 J &= - \int_0^H k(z) \frac{\partial h}{\partial t} dz = - \left[\frac{\partial h}{\partial t} \left(\int_0^z k(z) dz \right) \right]_0^H - \int_0^H \frac{\partial^2 h}{\partial t \partial z} \left(\int_0^z k(z) dz \right) dz = \\
 &= - \left[\frac{\partial h}{\partial t} \left(\int_0^z k(z) dz \right) \right]_0^H - \frac{\partial^2 h}{\partial t \partial z} \left(\int_0^z \int_0^z k(z) (dz)^2 \right) \Big|_0^H + \\
 &\quad + \int_0^H \frac{\partial^3 h}{\partial z^2 \partial t} \left(\int_0^z \int_0^z k(z) (dz)^2 \right) dz \quad (8)
 \end{aligned}$$

или

$$\frac{\partial D}{\partial t} = - \sum (-1)^n \frac{\partial^n}{\partial z^n} \left(\frac{\partial h}{\partial t} \right) V^{n+1} \Big|_{z=H}, \quad (9)$$

где V — оператор интегрирования, $V=1$ при $n=0$, при $n=1$

$$V = \int_0^z k(z) dz, \quad V^n = \underbrace{\int_0^z \dots \int_0^z}_{n} k(z) (dz)^n.$$

Для дальнейших исследований используется только два первых члена ($n=0, 1$) ряда (9), т. е. производными третьего и высших порядков пренебрегаем.

Рассмотрим три наиболее часто встречающихся в инженерных расчетах случая:

а) однородный пласт, т. е. $k=\text{const}$. В выражениях (5) функция k выносится за знак интеграла, а вместо (9) получим

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -k \sum_{n=0}^{\infty} (-1)^n \frac{\partial^n}{\partial z^n} \left(\frac{\partial h}{\partial t} \right) \frac{h^{n+1}}{(n+1)!} \Big|_{z=H} \quad (10)$$

или для $n=0, 1$

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -k \left[H \frac{\partial H}{\partial t} - \frac{H^2}{2} \frac{\partial^2 H}{\partial z \partial t} \right]. \quad (11)$$

Для определения производной $\partial h/\partial z$ используем кинематическое условие на свободной поверхности, т. е. при $z=H$

$$\mu \frac{\partial H}{\partial t} = -k \frac{\partial h}{\partial z} \Big|_{z=H} + \varepsilon_0. \quad (12)$$

Дифференцируя (12) по t и подставляя значение $\partial^2 H/\partial z \partial t$ в (11), будем иметь

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -kH \frac{\partial H}{\partial t} - \frac{\mu H^2}{2} \frac{\partial^2 H}{\partial t^2}. \quad (13)$$

Вводя затем значение $\partial H/\partial t$ из (6) в (13), для одномерной фильтрации получим

$$\frac{\partial D}{\partial t} = \frac{kH}{\mu} \frac{\partial^2 D}{\partial x^2} + \frac{H^2}{2} \frac{\partial^3 D}{\partial x^2 \partial t} - \frac{kH}{\mu} (\varepsilon_a + \varepsilon_0). \quad (14)$$

Если заменить функцию $H(x, t)$, стоящую перед производными и круглой скобкой, некоторой средней величиной \bar{H} , то вместо (14) запишем

$$\frac{\partial D}{\partial t} = a \frac{\partial^2 D}{\partial x^2} + b \frac{\partial^3 D}{\partial x^2 \partial t} - a(\varepsilon_0 + \varepsilon_a), \quad (15)$$

где $a=k\bar{H}/\mu$ — коэффициент уронепродности, $b=\bar{H}^2/2$.

Если в (9) взять только член при $n=0$, то при $h=H$ вместо (15) получим уравнение Буссинеска как нулевое приближение.

Уравнение вида (15) уже встречалось в теории фильтрации при изучении движения жидкости в двухслойной среде (⁶, ⁷) и в трещиноватых породах (⁸).

Из уравнения (15) при соответствующих начальных и граничных условиях определяется функция $D(x, t)$, а затем из (6) находится функция $H(x, t)$, т. е.

$$H(x, t) = \frac{1}{\mu} \int_0^x \left(\varepsilon_a + \varepsilon_0 - \frac{\partial^2 D}{\partial x^2} \right) dx. \quad (16)$$

б) Пласт с линейной по вертикали проницаемостью

$$k(z) = k_0 + \alpha z; \quad V = \int_0^z (k_0 + \alpha z) dz = k_0 z + 0,5 \alpha z^2, \quad (17)$$

где k_0 — коэффициент фильтрации в точке $z=0$, $\alpha = \text{const}$.

Выражение (9) с учетом условия (12) запишем в виде

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -V \frac{\partial H}{\partial t} - \frac{\mu V^2}{k} \frac{\partial^2 H}{\partial t^2}. \quad (18)$$

Решая уравнение (18) совместно с (6), для случая одномерной фильтрации получим

$$\frac{\partial D}{\partial t} = \frac{V}{\mu} \frac{\partial^2 D}{\partial x^2} + \frac{V}{k} \frac{\partial^3 D}{\partial t \partial x^2} - \frac{V}{\mu} (\varepsilon_a + \varepsilon_0). \quad (19)$$

Учитывая (17) вместо (19), в соответствии с (9) или (18) запишем

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -H \left(k_0 + \frac{\alpha H}{2} \right) \frac{\partial H}{\partial t} - \mu \frac{3k_0 + \alpha H}{3(k_0 + \alpha H)} \frac{H^2}{2} \frac{\partial^2 H}{\partial t^2}. \quad (20)$$

Осреднив затем в произведении αH в (20) функцию $H(x, t)$, т. е. $H \approx \bar{H} = \text{const}$, будем иметь

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -\bar{k} H \frac{\partial H}{\partial t} - \eta \frac{\mu H^2}{2} \frac{\partial^2 H}{\partial t^2}, \quad (21)$$

где

$$\bar{k} = k_0 + 1/2 \alpha \bar{H}, \quad \eta = 1/3 (3k_0 + \alpha \bar{H}) / (k_0 + \alpha \bar{H}).$$

Затем, решая совместно уравнения (6) и (21), будем иметь

$$\frac{\partial D}{\partial t} = \bar{a} \frac{\partial^2 D}{\partial x^2} + \bar{b} \frac{\partial^3 D}{\partial t \partial x^2} - \bar{a} (\varepsilon_a + \varepsilon_0), \quad (22)$$

где $\bar{a} = \bar{k} \bar{H} / \mu$, $\bar{b} = \eta \bar{H}^2 / 2$.

Определив из (22) $D(x, t)$, находим по (16) функцию $H(x, t)$.

в) Пласт состоит из двух горизонтальных слоев с коэффициентами фильтрации, не зависящими от z .

Определение производной $\partial D / \partial t$ производится по зависимости (9), в которой принимается

$$V = \int_0^H k(z) dz = \int_0^m k_1 dz + \int_m^H k_2 dz, \quad (23)$$

где k_1 и k_2 — коэффициент фильтрации соответственно нижнего слоя мощностью m и верхнего слоя мощностью $H - m$.

Тогда выражение для указанной производной запишется как

$$\frac{\partial D}{\partial t} = -[(k_1 - k_2)m + k_2 H] \frac{\partial H}{\partial t} - \frac{\mu}{2} [(k_1 - k_2)m^2 + k_2 H^2] \frac{\partial^2 H}{\partial t^2}. \quad (24)$$

Решая, как и раньше, совместно уравнения (6) и (24), при этом осреднив в произведениях k_2H и k_2H^2 функцию $H(x, t)$, т. е. $H \approx \bar{H} = \text{const}$, получим

$$\frac{\partial D}{\partial t} = \tilde{a} \frac{\partial^2 D}{\partial x^2} + \tilde{b} \frac{\partial^3 D}{\partial t \partial x^2} - \tilde{a}(\varepsilon_a + \varepsilon_0), \quad (25)$$

где $\tilde{a} = [(k_1 - k_2)m + k_2\bar{H}]/\mu$, $\tilde{b} = [(k_1 - k_2)m^2 + k_2\bar{H}^2]/2$.

Функция $H(x, t)$ определяется, как и выше, по зависимости (16).

Для случая осесимметричной фильтрации уравнение (15) при $\varepsilon_a = 0$ и $\varepsilon_0 = 0$ записывается следующим образом:

$$\frac{\partial D}{\partial t} = \frac{a}{r} \frac{\partial}{\partial r} \left(r \frac{\partial D}{\partial r} \right) + b \frac{\partial}{\partial t} \left[\frac{1}{r} \frac{\partial}{\partial r} \left(r \frac{\partial D}{\partial r} \right) \right]. \quad (26)$$

Определение положения свободной поверхности производится по формуле вида (16), а именно:

$$H(r, t) = - \int_0^t \frac{1}{r} \frac{\partial}{\partial r} \left(r \frac{\partial D}{\partial r} \right) dt. \quad (27)$$

Таким образом, использование предложенной функции $D(x, y, t)$ или $D(r, t)$ позволяет получить для потоков подземных вод со свободной поверхностью уравнение, в котором учтено изменение напора по вертикали. Между тем в гидравлической теории, например Буссинеска и Форхгеймера, это не учитывается. Численный расчет показал (8), что при возрастании at/b решения уравнений (15) и (23) приближаются к решениям уравнений типа теплопроводности и при $at/b \geq 10-15$ с достаточной степенью точности смешанной производной в указанных уравнениях можно пренебречь.

Автор выражает благодарность Н. Н. Веригину за полезное обсуждение полученных результатов.

Производственный
и научно-исследовательский институт
по инженерным изысканиям в строительстве
Москва

Поступило
18 VI 1974

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- ¹ Е. С. Дзекцер, ДАН, т. 202, № 5 (1972). ² Н. К. Гиринский, ДАН, т. 51, № 5 (1946). ³ Н. К. Гиринский, Тр. Всесоюз. н.-и. инст. гидрогеол. и инж. геол., № 9 (1947). ⁴ П. Я. Полубаринова-Кочина, Теория движения грунтовых вод, М., 1952. ⁵ В. И. Аравин, С. Н. Нумеров, Теория движения жидкостей и газов в недеформируемой пористой среде, М., 1953. ⁶ Н. Н. Веригин, В. М. Шестаков, Методы расчета движения грунтовых вод в двухслойной среде, М., 1954. ⁷ В. М. Шестаков, Изв. АН СССР, ОТН, Механика и машиностроение, № 6, (1963). ⁸ Г. И. Баренблатт, Ю. П. Желтов, И. Н. Кочина, ПММ, т. 24, в. 5 (1960).