

ПРИБЛИЖЕННОЕ ОПРЕДЕЛЕНИЕ УРОВНЯ ГРУНТОВЫХ ВОД В НЕОДНОРОДНОЙ ПОРИСТОЙ СРЕДЕ

Методом конечных элементов приближенно решается уравнение Буссинеска, учитывающее переток из нижележащего напорного пласта в покровный слой.

Движение грунтовых вод в неоднородной пористой среде с учетом перетока из нижележащего напорного горизонта описывается уравнением [1]

$$\mu_b \frac{\partial h}{\partial t} - \frac{\partial}{\partial x} \left[k_b (h-b) \frac{\partial h}{\partial x} \right] - \frac{\partial}{\partial y} \left[k_b (h-b) \frac{\partial h}{\partial y} \right] - \frac{k_{\Pi}}{m_{\Pi}} (H-h) = f(x, y, t), \quad (1)$$

$$(x, y) \in D, \quad t > 0,$$

с начальным

$$h(x, y, 0) = h_0(x, y), \quad (x, y) \in D \quad (2)$$

и граничным

$$k_b (h-b) \frac{\partial h}{\partial n} = \beta h + \alpha, \quad (x, y) \in S = \partial D, \quad t > 0 \quad (3)$$

условиями.

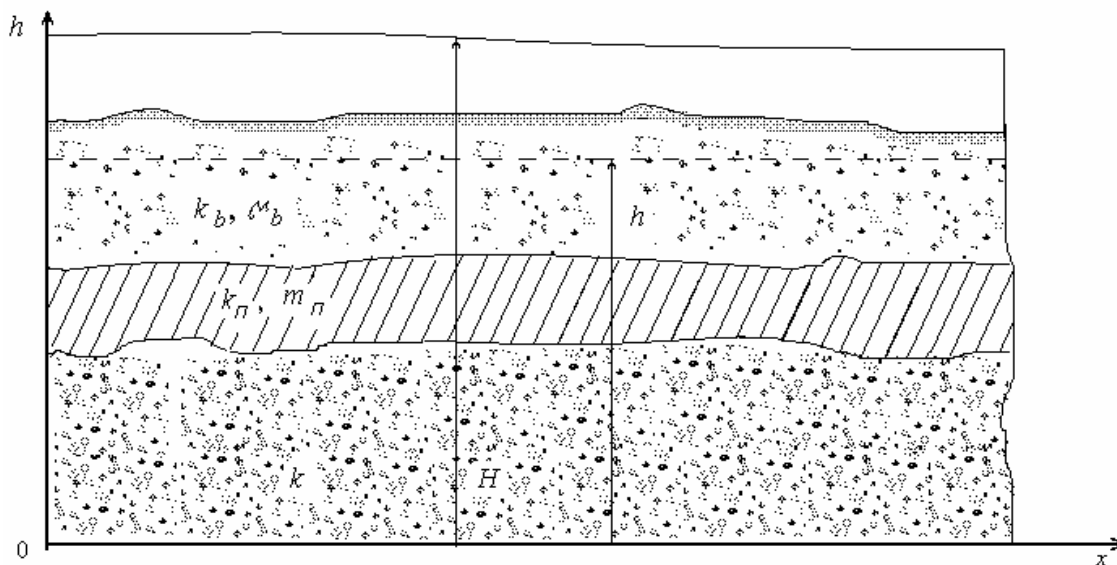


Рис. 1.

В задаче (1) – (3) приняты следующие обозначения (рис. 1): $h(x, y, t)$ – уровень грунтовых вод (УГВ), (м); $H(x, y, t)$ – напор подземных вод в нижележащем напорном горизонте, (м); $b(x, y)$ – поверхность раздела верхнего покровного слоя и слабопроницаемой прослойки, (м); $k_b(x, y)$, $\mu_b(x, y)$ – коэффициент фильтрации (м/сут) и коэффициент водоотдачи покровного слоя; k_{Π} и m_{Π} – коэффициент фильтрации (м/сут) и мощность (м) слабопроницаемой прослойки соответственно; $f(x, y, t)$ – функция, учитывающая инфильтрацию и испарение с поверхности грунтовых вод (м/сут); $h_0(x, y)$, $\beta(x, y, t)$, $\alpha(x, y, t)$ – заданные функции, (м), (м/сут), (м²/сут); D – плоская область фильтрации, $S = \partial D$ – ее граница.

Задачу (1) – (3) решаем методом конечных элементов [2], при этом напорную функцию $H(x, y, t)$ считаем известной. Поскольку задача нелинейна, для ее решения применяем метод итерации путем введения функции

$$T(x, y, t) = k_b(\tilde{h} - b), \quad (4)$$

где \tilde{h} – значения УГВ, полученные из предыдущей итерации. Разобьем область D на m треугольных элементов и функцию $h(x, y, t)$ в элементе (e) представим в виде линейной комбинации их значений в вершинах треугольника:

$$h^{(e)}(x, y, t) = h_i(t)N_i(x, y) + h_j(t)N_j(x, y) + h_k(t)N_k(x, y), \quad (5)$$

где i, j, k – вершины элемента (e) ; $h_s(t) = h(x_s, y_s, t)$, $N_s(x, y) = a_s + b_sx + c_sy$, $s = i, j, k$ – линейные базисные функции, которые в вершинах i, j, k соответственно равны единице, в других вершинах – нулю, а в произвольной точке элемента их сумма равна единице [3]. Суммируя равенства (5) по всем элементам, получаем приближенное выражение для искомой функции

$$h(x, y, t) \approx h_n(x, y, t) = \sum_{e=1}^m h^{(e)}(x, y, t) = \sum_{i=1}^n h_i(t)N_i(x, y). \quad (6)$$

Разобьем временной отрезок $(0, t_0)$ на q элементарных отрезков:

$$\Delta t_s = t_s - t_{s-1}, \quad s = 1, 2, \dots, q.$$

Подставляя в задаче (1)-(3) вместо $h(x, y, t)$ функцию $h_n(x, y, t)$ из формулы (6), проведя интегрирование на отрезке (t_{s-1}, t_s) и используя обобщенный принцип Галеркина, получаем:

$$\int_{t_{s-1}}^{t_s} dt \iint_D N_j(Lh_n - F)d\sigma = - \int_{t_{s-1}}^{t_s} dt \int_S N_j(lh_n - \alpha)ds, \quad j = 1, 2, \dots, n, \quad (7)$$

где

$$L = \mu_b \frac{\partial}{\partial t} - \frac{\partial}{\partial x} \left(T \frac{\partial}{\partial x} \right) - \frac{\partial}{\partial y} \left(T \frac{\partial}{\partial y} \right) + Q,$$

$$l = T \frac{\partial}{\partial n} - \beta = T \left[\frac{\partial}{\partial x} \cos(n, x) + \frac{\partial}{\partial y} \cos(n, y) \right] - \beta(x, y, t),$$

$$Q(x, y, t) = \frac{k_{\Pi}}{m_{\Pi}},$$

$$F(x, y, t) = f(x, y, t) + \frac{k_{\Pi}}{m_{\Pi}} H(x, y, t),$$

\vec{n} – внешняя нормаль к границе S области D .

Преобразуем первое слагаемое в левой части равенства (7). Имеем:

$$\begin{aligned} \int_{t_{s-1}}^{t_s} dt \iint_D N_i \mu_b(x, y) \frac{\partial H_n}{\partial t} d\sigma &= \sum_{i=1}^n \iint_D \mu_b(x, y) N_j(x, y) * \int_{t_{s-1}}^{t_s} \frac{\partial}{\partial t} [h_i(t)N_i(x, y)] dt d\sigma = \\ &= \sum_{i=1}^n \iint_D \mu_b(x, y) N_j(x, y) N_i(x, y) d\sigma * \int_{t_{s-1}}^{t_s} \frac{\partial h_i(t)}{\partial t} dt = \sum_{i=1}^n M_{ij} h_i^{(s)} - \sum_{i=1}^n M_{ij} h_i^{(s-1)}, \end{aligned}$$

где

$$M_{ij} = \iint_D \mu_b(x, y) N_j(x, y) N_i(x, y) d\sigma,$$

$$h_i^{(s)} = h_i(t_s), \quad h_i^{(s-1)} = h_i(t_{s-1}).$$

Для следующих слагаемых в левой части формулы (7), используя формулы Грина, получаем выражение:

$$- \int_{t_{s-1}}^{t_s} dt \iint_D N_j \left[\frac{\partial}{\partial x} \left(T \frac{\partial h_n}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(T \frac{\partial h_n}{\partial y} \right) - Q h_n \right] d\sigma = - \sum_{i=1}^n \int_{t_{s-1}}^{t_s} \frac{\partial}{\partial t} [h_i(t)] dt \iint_D N_j(x, y) *$$

$$\begin{aligned}
& * \left[\frac{\partial}{\partial x} \left(T \frac{\partial N_i}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(T \frac{\partial N_i}{\partial y} \right) - Q N_i \right] d\sigma = - \sum_{i=1}^n [\gamma h_i(t_s) + (1-\gamma)h_i(t_{s-1})] \Delta t_s * \\
& * \iint_D \left[T \left(\frac{\partial N_j}{\partial x} \frac{\partial N_i}{\partial x} + \frac{\partial N_j}{\partial y} \frac{\partial N_i}{\partial y} \right) + Q N_i N_j \right] d\sigma - \int_{t_{s-1}}^{t_s} dt \int_S N_j T \frac{\partial h_n}{\partial n} ds = \\
& = \sum_{i=1}^n \gamma h_i(t_s) A_{ij} \Delta t_s + \sum_{i=1}^n (1-\gamma) h_i(t_{s-1}) A_{ij} \Delta t_s - \int_{t_{s-1}}^{t_s} B_j dt .
\end{aligned}$$

Здесь

$$\begin{aligned}
A_{ij} &= \iint_D T \left(\frac{\partial N_j}{\partial x} \frac{\partial N_i}{\partial x} + \frac{\partial N_j}{\partial y} \frac{\partial N_i}{\partial y} \right) d\sigma + \iint_D Q N_i N_j d\sigma , \\
B_j &= \int_S N_j T \frac{\partial h_n}{\partial n} ds .
\end{aligned}$$

В правой части равенства (7) имеем

$$- \int_{t_{s-1}}^{t_s} dt \int_S N_j (l h_n - \alpha) ds = \int_{t_{s-1}}^{t_s} \int_S N_j \left(T \frac{\partial h_n}{\partial n} - \beta h_n - \alpha \right) ds dt = -B_j + \sum_{i=1}^n \int_{t_{s-1}}^{t_s} \int_S N_j (\beta h_n N_i + \alpha) ds dt .$$

Подставляя полученные выражения в формулу (7), получаем j -ое уравнение системы относительно неизвестных $h_i^{(s)}$:

$$\sum_{i=1}^n a_{ij}^{(\gamma)} h_i^{(s)} = b_j, \quad j = 1, 2, \dots, n, \quad (8)$$

где

$$a_{ij}^{(\gamma)} = M_{ij} + \gamma (A_{ij} - B_{ij}) \Delta t_s \quad 0 < \gamma \leq 1,$$

$$b_j = \int_{t_{s-1}}^{t_s} \iint_D N_j F(x, y, t) d\sigma dt + \int_{t_{s-1}}^{t_s} \int_S N_j \alpha(x, y, t) ds dt + \sum_{i=1}^n a_{ij}^{(1-\gamma)} h_i^{(s)},$$

$$B_{ij} = \int_S \beta N_j N_i ds .$$

Решив систему линейных алгебраических уравнений (8), получаем функцию $h^{(1)}(x, y, t_s)$. Подставляя эту функцию вместо $\tilde{h}(x, y, t)$ в формуле (4) и решая снова по описанному алгоритму задачу (1)-(3), получаем второе приближение $h^{(2)}(x, y, t_s)$ и т.д. Процесс продолжаем до выполнения условия

$$\max_i |h_i^{(v)} - h_i^{(v-1)}| \leq \varepsilon,$$

где V – номер итерации; ε – заданное малое положительное число; $i = 0, 1, \dots, n$.

Используя полученные значения УГВ $h(x, y, t_s)$ на s -ом временном слое в качестве начального условия, решаем задачу для $(s+1)$ -го слоя и т.д.

Работа алгоритма апробирована на решении следующей модельной задачи. В круговой области с радиусом $r = 3000$ м происходит подъем уровней грунтовых и напорных вод. В начальный момент $t = 0$ УГВ находится на отметке $b(x, y) = 100$ м, а напорные воды – на отметке $b(x, y) + 5$ м и в течение t_0 суток УГВ поднимается в центре области на $h_0 = 370$ м, а на границе области – на $h_r = 350$ м. Коэффициент фильтрации покровного слоя $k_b(x, y) = \frac{10xy}{r^2} + 5$ м/сут; коэффициент водоотдачи $\mu_b = 0.1$;

коэффициент фильтрации и мощность слабопроницаемой прослойки соответственно $k_{II} = 2$ м/сут и $m_{II} = 10$ м. Искомой функцией (УГВ) является функция

$$h(x, y, t) = \frac{t}{t_0} \sqrt{h_r^2 + \varepsilon(r^2 - x^2 - y^2)} + b(x, y)$$
, а напор в нижележащем напорном горизонте $-H(x, y, t) = h(x, y, t) + 5$, где $\varepsilon = 16 \cdot 10^{-4}$.

Задача решалась с шагами по времени $\Delta t = 1 \text{ сут}; 5 \text{ сут}; 10 \text{ сут}; 20 \text{ сут}; 30 \text{ сут}; 45 \text{ сут}; 90 \text{ сут}$ для промежутка времени $t_0 = 1 \text{ год}$. В табл. 1 приведены точные и приближенные значения УГВ на различных расстояниях от центра круга.

Таблица 1.

Радиус	0	1000	2000	3000	
Точные значения	470	467.831	461.248	450	
Приближенные значения					
t_0	Δt				
360	1	469.636	467.016	461.014	450.000
72	5	469.789	467.218	461.162	450.000
36	10	469.807	467.244	461.179	450.000
18	20	469.816	467.257	461.188	450.000
12	30	469.819	467.261	462.190	450.000
8	45	469.821	467.264	461.192	450.000
4	90	469.823	467.267	461.194	450.000

Литература:

1. Полубаринова-Кочина П.Я., Пряжинская В.Г., Эмих В.Н. Математические методы в вопросах орошения. – М.: Наука, 1969. – 414 с.
 2. Джаныбеков Ч.Дж., Мурзакматов М.У. Методы идентификации гидрогеофизических параметров и прогнозирования процессов загрязнения подземных вод. – Бишкек: Илим, 2005. – 180 с.
- Сегерлинд Л. Применение метода конечных элементов. – М.: Мир, 1979, - 392 с.