М. У. Мурзакматов, Ж. М. Мамыров, К.А. Исабсков

ПРИБЛИЖЕННОЕ РЕШЕНИЕ ЗАДАЧ ФИЛЬТРАЦИИ ПОДЗЕМНЫХ ВОД С ИСПОЛЬЗОВАНИЕМ ФРАГМЕНТНОСТИ ОБЛАСТИ

Путем введения произвольных линейно-независимых базисных функций предлагается новый алгоритм приближенного решения нестационарной задачи фильтрации подземных вод с использованием фрагментности области.

При исследовании задач фильтрации численными методами одной из основных трудностей является решение системы, состоящей из большого количества уравнений .Поэтому создание экономического метода приближенного решения начально-краевой задачи представляет собой актуальную проблему. Для решения этой проблемы целесообразно использовать естественную фрагментность исследуемой области фильтрации. Знание фрагментности области позволяет выделить участки, в пределах которых гидрогеологические параметры имеют постоянные значения или их значения изменяются незначительно. В таких случаях вместо относительно малых элементов можно использовать фрагменты для уменьшения количества уравнений, а для компенсации возросшей погрешности из-за уменьшения числа узлов желательно применять нелинейные, в общем случае произвольные, базисные функции.

Неустановившееся движение подземных вод в неоднородной пористой среде описывается уравнением

$$\mu \frac{\partial H}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} \left(T \frac{\partial H}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(T \frac{\partial H}{\partial y} \right) - QH + f(x, y, t), \quad (x, y) \in D, t \in (t_0, t_1)$$
 (1)

с начальным

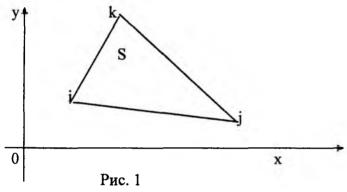
$$H(x,y,t_0) = \varphi(x,y), (x,y) \in D$$
 (2)

и краевым

$$T\frac{\partial H}{\partial t} = \alpha(x,y,t) + \beta(x,y,t)H(x,y,t), (x,y) \in \partial D = \Gamma$$
(3)

условиями. Здесь $\mu=\mu(x,y)$ -коеффициент упругой водоотдачи; T=T(x,y)-коеффициент водопроводимости; f(x,y,t)-т.н.функция водообмена с другими водоносными пластами или с грунтом; $\alpha(x,y,t)$ и $\beta(x,y,t)$ -заданные функции; H=H(x,y,t)-искомая функция напора; D-область фильтрации, $\partial D=\Gamma$ - ее граница.

Область течения подземных вод D разбиваем на m фрагментов треугольной формы, так что область D заменяется на многоугольник, состоящий из m треугольников .



На рис. 1 показан типичный фрагмент S с вершинами i, j и k, которые имеют координаты (x_i, y_i) , (x_j, y_j) и (x_k, y_k) .

Введем произвольные линейно -независимые функции $N_1(x,y)$, $N_2(x,y)$ в области D и искомую функцию H(x,y,t) внутри фрагмента S аппроксимируем функцией

$$H^s(x,y,t)=a_0{}^s(t)+a_1{}^s(t)N_1(x,y)+a_2{}^s(t)N_2(x,y),$$
 (4) где $a_0{}^s(t),a_1{}^s(t)$ и $a_2{}^s(t)$ - неизвестные коэффициенты при любой фиксированной переменой $t\in (t_0,t_1)$

Эти коэффициенты определяются из системы уравнений

 ${a_0}^s(t) = \! [H_i(N_{1j}N_{2k} \! - \! N_{1k}N_{2j}) \! + \! H_j(N_{1k}N_{2i} \! - \! N_{1i}N_{2k}) \! + \! H_k(N_{1i}N_{2j} \! - \! N_{1j}N_{2i})/\Delta^s,$

$$a_1^{s}(t) = [H_i(N_{2j}-N_{2k}) + H_j(N_{2k}-N_{2i}) + H_k(N_{2i}-N_{2j})]/\Delta^{s},$$
(6)

 $a_2^s(t)=[H_i(N_{1k}-N_{1i})+H_i(N_{1i}-N_{1k})+H_k(N_{1i}-N_{1i})]/\Delta^s$

где $H_i = H(x_i, y_i, t), H_j = H(x_j, y_j, t), H_k = H(x_k, y_k, t),$

 $\Delta^{s} = N_{1i}(N_{2j} - N_{2k}) + N_{1j}(N_{2k} - N_{2i}) + N_{1k}(N_{2i} - N_{2j}).$

Подставляя выражения для а₀,а₁и а₂ из формул (6) в равенство (4), имеем

 $H^{s}(x,y,t) = \{ [H_{i}(N_{1j}N_{2k}-N_{1k}N_{2k}) + H_{j}(N_{1k}N_{2k}-N_{1i}N_{2k}) + H_{k}(N_{1i}N_{2j}-N_{1j}N_{2i})] + N_{1}(x,y)[H_{i}(N_{2j}-N_{1j}N_{2k}) + H_{k}(N_{1i}N_{2k}) + H_{k}(N_{1$

 $N_{2k}) + H_j(N_{2k} - N_{2i}) + H_k(N_{2i} - N_{2j})] + N_2(x,y)[H_i(N_{1k} - N_{1j}) + H_j(N_{1i} - N_{1k}) + H_k(N_{1j} - N_{1i})]\}/\Delta^s,$

или окончательно

$$H^{s}(x,y,t)=H(x_{i},y_{i,}t)N_{i}^{s}(x,y)+H(x_{j},y_{j},t)N_{j}^{s}(x,y)+H(x_{k},y_{k},t)N_{k}^{s}(x,y),$$
 где

 $N_i^s(x,y)=[(N_{1i}N_{2k}-N_{1k}N_{2i})+(N_{2i}-N_{2k})N_1(x,y)+(N_{1k}-N_{1i})N_2(x,y)]/\Delta^s,$

$$N_i^s(x,y) = [(N_{1k}N_{2i}-N_{1i}N_{2k})+(N_{2k}-N_{2i})N_1(x,y)+(N_{1i}-N_{1k})N_2(x,y)]/\Delta^s,$$

$$N_k^{s}(x,y) = [(N_{1i}N_{2j}-N_{1j}N_{2i})+(N_{2j}-N_{2j})N_1(x,y)+(N_{1j}-N_{1i})N_2(x,y)]/\Delta^{s},$$

откуда следует, что при линейно-независимых в области D функциях $N_1(x,y)$ и $N_2(x,y)$ число Δ^s в нуль не обращается.

Функции $N_i^s(x,y)$, $N_j^s(x,y)$ и $N_k^s(x,y)$ в формуле (7) зависят как от координат, так и от номера фрагмента. Например, если к і-му узлу примыкают несколько фрагментов, функции $N_i^s(x,y)$ для этих фрагментов разные.

Функции $N_i^s(x,y)$, $N_j^s(x,y)$ и $N_k^s(x,y)$ обладают теми же свойствами, что и функции формы в классическом методе конечных элементов. Это можно проверить непосредственно. В самом деле,

$$N_{i}^{\,\,s}(x,y) = \left\{ \begin{array}{ll} 1 & \text{при } x = x_{i}, y = y_{i,} \\ 0 & \text{при } x = x_{j}, y = y_{j,} \\ 0 & \text{при } x = x_{k}, y = y_{k}, \end{array} \right.$$

$$N_j{}^s(x,y) = \begin{cases} 0 & \text{при } x = x_i, y = y_i, \\ 1 & \text{при } x = x_j, y = y_j, \\ 0 & \text{при } x = x_k, y = y_k, \end{cases}$$

$$N_k^s(x,y)= egin{array}{cccc} & 0 & \text{при } x=x_i,y=y_i, \\ 0 & \text{при } x=x_j,y=y_j, \\ 1 & \text{при } x=x_k,y=y_k, \end{array}$$

Кроме того , внутри фрагмента S с вершинами i, j и k имеет место равенство $N_i{}^s(x,y) + N_i{}^s(x,y) + N_k{}^s(x,y) = 1$.

Допустим, что при разбиении области D на m фрагментов число узлов, где необходимо определить значения искомой функции H(x,y,t), равно n. Тогда приближенное решение начально -краевой задачи можно представить в виде

$$H(x,y,t) \approx \sum_{S=1}^{m} \sum_{i=1}^{3} H_{i} N_{i}^{s}(x,y),$$

или, после перенумеровки узлов в виде

$$H_{n}(x,y,t) = \sum_{r=1}^{n} H_{r}(t) N_{r}(x,y), \tag{8}$$

где $N_r(x,y) = \sum_{s=1}^{s_r} N_r^s(x,y)$, S_r - число фрагментов , примыкающих к r-ой вершине.

Для приближенного решения поставленной задачи используем обобщенный метод Галеркина. Предварительно временной отрезок (t_0,t_1) разобьем на q элементарных отрезков

 $\Delta t_k = t_k - t_{k-1}, k=1,2,...,q.$

Подставляя в задаче (1)- (3) вместо H(x,y,t) функцию $H_n(x,y,t)$ из формулы (8) и проведя интегрирование на отрезке (t_{k-1},t_k) , по обобщенному принципу Галеркина получаем

$$\int_{t_{k-1}}^{t_k} dt \iint_D N_j(LH_n - f) d\sigma = \int_{t_{k-1}}^{t_k} dt \int_{\Gamma} N_j(lH_n - \alpha) ds, \quad j=1,2,...,n,$$
(9)

гле

$$L = \mu \frac{\partial}{\partial t} - \frac{\partial}{\partial x} (T \frac{\partial}{\partial x}) - \frac{\partial}{\partial y} (T \frac{\partial}{\partial y}) + Q$$

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

Распишем формулу (9) более подробно. Имеем

$$\int_{T_{k-1}}^{T_k} dt \iint_D N_j \mu \frac{\partial H_n}{\partial t} d\sigma = \sum_{i=1}^n \iint_D \mu N_j \int_{t_{k-1}}^{t_k} \frac{\partial}{\partial t} [H_i(t)N_i(x,y)] dt d\sigma =$$

$$=\sum_{i=1}^{n}\iint_{D}\mu(x,y)N_{j}(x,y)N_{i}(x,y)d\sigma\int_{t_{k-1}}^{t_{k}}\frac{\partial H_{i}(t)}{\partial t}dt=\sum_{i=1}^{n}M_{ij}H_{i}^{k}-\sum_{i=1}^{n}M_{ij}H_{i}^{(k-1)},$$

где

$$M_{ij} = \iint_D \mu(x,y) N_i(x,y) N_j(x,y) d\sigma, H_i^{(k)} = H_i(t_k), H_i^{(k-1)} = H_i(t_{k-1});$$

Используя первую формулу Грина, получаем:

$$-\int_{t_{k-1}}^{t_{k}} dt \iint_{D} N_{j} \left[\frac{\partial}{\partial x} \left(T \frac{\partial H_{n}}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(T \frac{\partial H_{n}}{\partial y} \right) - QH_{n} \right] d\sigma =$$

$$= -\sum_{i=1}^{n} \int_{t_{k-1}}^{t_{k}} H_{i}(t) dt \iint_{D} N_{j}(x,y) \left[\frac{\partial}{\partial x} \left(T \frac{\partial N_{i}}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(T \frac{\partial N_{i}}{\partial y} \right) - QN_{i} \right] d\sigma =$$

$$= \sum_{i=1}^{n} \left[\gamma H_{i}(t_{k}) + (1 - \gamma) H_{i}(t_{k-1}) \right] \Delta t_{k} \iint_{D} \left[T \left(\frac{\partial N_{j}}{\partial x} \frac{\partial N_{i}}{\partial x} + \frac{\partial N_{j}}{\partial y} \frac{\partial N_{i}}{\partial y} \right) + QN_{i} N_{j} \right] d\sigma -$$

$$- \int_{0}^{t_{k}} dt \int_{0}^{t_{k}} N_{j} T \frac{\partial H_{n}}{\partial n} ds = \sum_{i=1}^{n} \gamma H_{i}(t_{k}) A_{ij} \Delta t_{k} + \sum_{i=1}^{n} (1 - \gamma) H_{i}(t_{k-1}) A_{ij} \Delta t_{k} - \int_{0}^{t_{k}} \beta_{j} dt.$$

Злесь

$$A_{ij} = \iint_{D} T(\frac{\partial N_{i}}{\partial x} \frac{\partial N_{j}}{\partial x} + \frac{\partial N_{i}}{\partial y} \frac{\partial N_{j}}{\partial y}) d\sigma + \iint_{D} QN_{i}(x, y) N_{j}(x, y) d\sigma,$$

$$B_{j} = \int_{\Gamma} N_{j} T \frac{\partial H_{n}}{\partial n} ds.$$

Далее,

$$-\int_{t_{k-1}}^{t_k} dt \int_{\Gamma} N_j (lH_n - \alpha) ds = -\int_{t_{k-1}}^{t_k} \int_{\Gamma} N_j (T \frac{\partial H_n}{\partial n} - \beta H_n - \alpha) ds dt =$$

$$=-\int_{t_{k-1}}^{t_k}\beta_jdt+\sum_{i=1}^n\int_{t_{k-1}}^{t_k}\int_{\Gamma}N_j(\beta H_iN_i+\alpha)dsdt.$$

Подставляя полученные выражения в формулу (9), имеем j-ое уравнение системы относительно неизвестной $H_i^{(k)}$:

$$\sum_{i=1}^{n} R_{ij}^{(\gamma)} H_i^{(k)} = \sum_{i=1}^{n} R_{ij}^{(1-\gamma)} H_i^{(k-1)} + F_j, \qquad j = 1, 2, ..., n,$$
(10)

 $R_{ij}^{(\gamma)} = M_{ij} + \gamma (A_{ij} - B_{ii}) \Delta t_k, \qquad 0 \le \gamma \le 1,$

$$F_{j} = \int_{t_{k-1}}^{t_{k}} \iint_{D} N_{j} f(x, y, t) d\alpha dt + \int_{t_{k-1}}^{t_{k}} \int_{\Gamma} N_{j} \alpha(x, y, t) ds dt,$$

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

Решив систему линейных алгебраических уравнений (10), получаем искомую функцию $H(x,y,t_k)$. Используя найденные значения функции H(x,y,t) на k- м временном слое в качестве начального условия, решаем задачу для (k+1)- го слоя, и т.д.

Из-за финитности функций N_i (x,y), N_j (x,y) и N_k (x,y) интегралы по области D заменяются интегралами по шаблону, состоящему из фрагментов, окружающих узел j.

ЛИТЕРАТУРА

- 1. Полубаринова-Кочина П. Я. Теория движения грунтовых вод.-М.: Наука, 1979.
- 2. Сегерлинд Л. Применение метода конечных элементов.-М.: Мир, 1979.
- 3. Джаныбеков Ч. Математическое моделирование движения грунтовых вод в многослойных средах.- Фрунзе: Илим, 1982.