

Байманкулов А.Т.

УСТОЙЧИВОСТЬ РАЗНОСТНЫХ СХЕМ В КОЭФФИЦИЕНТНОЙ ОБРАТНОЙ ЗАДАЧЕ ПРОЦЕССА ПЕРЕНОСА ВЛАГИ В НЕНАСЫЩЕННОЙ ЗОНЕ

A.T. Baimankulov

STABILITY OF DIFFERENCE SCHEMES IN THE PROCESS COEFFICIENT INVERSE PROBLEMS OF MOISTURE TRANSPORT IN THE UNSATURATED ZONE

УДК: 519.62:624.131

В статье изучается задача процесса переноса влаги в ненасыщенной зоне и устойчивость разностных схем.

In this paper we study the process of moisture transport in the unsaturated zone and the stability of difference schemes.

1. Постановка задачи.

В работе изучается система атмосфера - ненасыщенная зона - грунтовая вода. Движение воды в системе имеет непрерывный характер. Теория движения воды в почве при изотермических условиях для ненабухающих и недеформирующихся грунтов основано на закон Букингема /1/, которое выражает связь между потоком и градиентом потенциала переноса. Аналитическая запись закона Букингема записано в виде $q = -D \frac{\partial w}{\partial z}$ – КРичардсоном /2/ и Чайлосом /3/.

Здесь - коэффициент диффузии влаги, q - удельный поток воды, K - коэффициент гидравлической проводимости почвы, W - влажность грунта. Уравнение неразрывности для ненасыщенного потока можно представит в виде /4/.

$$\frac{\partial w}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial z} \left(D \frac{\partial w}{\partial z} \right) \quad (1)$$

В начальный момент распределение влаги задается. То есть

$$W(z, 0) = W_0(z)$$

На границе поверхности почвы и атмосферы задается граничное условие второго рода

$$\frac{\partial W(H, t)}{\partial z} = A(t)$$

На границе грунтовых вод с почвой задается первое граничное условие

$$W(0, t) = W_l = const$$

Чтобы решить обратную задачу, т.е. найти например $D(z)$ мы должны ставить дополнительное условие. В нашем случае это влага на поверхности почвы

$$W(H - \Delta A z, t) = W_g(t), t \in [0, T].$$

Введем новую функцию

$$W(z, t) = \bar{W}(z, t) - W_x - zA(t).$$

Легко проверить, что

$$\bar{W}(0, t) = 0 \text{ и } \frac{\partial \bar{W}(H, t)}{\partial z} = 0$$

Из (2) следует равенства

$$\frac{\partial W(z, t)}{\partial t} = \frac{\partial \bar{W}(z, t)}{\partial t} - zA'(t) \frac{\partial W(z, t)}{\partial t} = \frac{\partial \bar{W}(z, t)}{\partial t} - A(t)$$

Найденные производные подставляем в (1). Функцию $\bar{W}(z,t)$ снова обозначим через $W(z,t)$. Тогда получится следующая задача.

$$\frac{\partial W}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial z} \left(D \frac{\partial W}{\partial z} \right) - A(t) \frac{\partial D(z)}{\partial z} + zA'(t) \quad (3)$$

$$W(t) = 0, \quad \frac{\partial W(H,t)}{\partial t} = 0, W(z, 0) = W_0(z) + W_1 + zA(0) \quad (4)$$

В дальнейшем будем пользоваться обозначениями:

$f(z,t) = zA'(t)$ и величину $W_0(z) + W_1 + zA(0)$ обозначим снова через $W_0(z)$.

Задача (3)-(4) в области $Q = (0, H) \times (0, T)$ при заданном $D(z)$ имеет единственное устойчивое решение /5/. Методика решения обратной задачи кондуктивного распространения температуры разработана в работах /6,7/, а общая схема определения коэффициента диффузии на дифференциальном уровне изучена в работе /8/. В настоящей работе доказываются устойчивость разностных схем прямой и сопряженной задачи, построенные при определении коэффициента диффузии $D(z)$.

2. Разностные задачи.

В дискретной области ищется решение задачи

$$Q_N^m = \{z_1 = i \cdot \Delta z, t_j = j \cdot \Delta t | N \cdot \Delta z = H; m \cdot \Delta t = T\}$$

$$Y_{\bar{t}}^{j+1} = (D(z_{i-1})Y_{\bar{t}}^{j+1})_z + A^{j+1}D_{i-} + \varphi_i^{j+1}, i = 1, 2, \dots, N; j = 0, 1, \dots, m-1. \quad (5)$$

$$Y_0^j = 0, Y_{N\bar{z}}^j = 0, Y_i^0 = W_0(z_1) \quad (6)$$

В работе /9/ из (6)-(7) получена сопряженная задача

$$U_{\bar{t}}^{j+1} + (D_n(z_{i+1})U_{\bar{t}}^{j+1})_{\bar{z}} = 0$$

$$U_i^m = 0, U_i^j = 0, D_n(z_{N-1})U_{N,\bar{z}}^j = 2(Y_N^{j+1} - U_g(t_{j=1})) \quad (8)$$

3. Априорные оценки.

Умножим (5) на $2Y_{\bar{t}}^{j+1} \Delta_z \Delta_t$ и суммируем по всем узлам сетки $Q_N^m = \{z_1 = i \cdot \Delta z, t_j = j \cdot \Delta t | N \cdot \Delta z = H; m \cdot \Delta t = T\}$. После применения формулы суммирования по частям получим

$$\|Y\|_{\bar{t}}^2 + 2 \sum_j \|\sqrt{D_{i-1}} Y_z\|^2 \Delta_t \leq -2 \sum_{i,j} A(t) D_i Y_{i,z} h \Delta t + 2 \sum_{i,j} \varphi_i^{j+1} Y_i^{j+1} \Delta_z \Delta_t + \|W_0\|^2.$$

Применяя ε -неравенство Коши выводим, что

$$\|Y\|_{\bar{t}}^2 + \sum_j \|\sqrt{D_{i-1}} Y_z\|^2 \Delta_t \leq \sum_i D(z_1) \Delta z + 2 \sum_{i,j} j^2 \Delta_z \Delta_t + \sum_j \|Y\|^2 \Delta t + \|W_0\|^2.$$

Применяя разностный аналог леммы Гронуолла получим

$$\|Y\|^2 + \sum_j \|\sqrt{D_{i-1}} Y_z\|^2 \Delta_t \leq C_1 + \sum_i D(z_1) \Delta z \quad (9)$$

где $C_1 = \|W_0\|^2 + \sum_{i,j} \varphi^2(z_i t_j) \Delta_z \Delta_t$.

Б) Берем разностную производную по t от (5) и умножим на $2Y_{\bar{t}} \Delta_z \Delta_t$ и суммируем по i от 1 до $N-1$, по j от 1 до произвольного j . Тогда

$$\|Y_{\bar{t}}\|^2 + 2 \sum_j \|\sqrt{D_{i-1}} Y_{\bar{t}z}\|^2 \Delta_t \leq -2 \sum_{i,j} A_{\bar{t}} D(z_i) Y_{i\bar{z}} \Delta h \Delta t + 2 \sum_{i,j} \varphi_i(z, t) Y_i^{j+1} \Delta_h \Delta_t + \|W_0^1\|^2.$$

Применяя ε -неравенство Коши и разностный аналог леммы Гронуолла получим

$$\|Y_{\bar{t}}\|^2 + \sum_j \|\sqrt{D_{i-1}} Y_{\bar{t}z}\|^2 \Delta t \leq C_2 + \sum_i D(z_i) \Delta z \quad (10)$$

4. Доказательство ограниченности сверху величины $\sum_i D(z_i) \Delta z$

В работе /4/ отмечается, что на верхней границе почвы капиллярно-сорбционный потенциал принимает постоянное значение. Ввиду того, что

$$D(z) = k \frac{\partial \psi}{\partial \omega}$$

Получается, что $D(H)=0$. Т.е. на границе почвы с атмосферой, коэффициент капиллярной диффузии будет равен нулю. Учитывая этот факт суммируем систему (5) от произвольного i до $N-1$. Тогда

$$\sum_i Y_{i,\bar{t}}^{j+1} \Delta z = D(z_{i-1})Y_{iz}^{j+1} + AD(z_1) + \sum_i \varphi(z_i, t) \Delta z$$

Умножаем его на Δt и суммируем по j . Из практического смысла начальных данных следует, что $0 < A_0 < \sum_j |A^j| \Delta t < \infty$. Поэтому

$$A_0 D(z_i) \leq \sum_i |f(z_i, t)| \Delta z \Delta t + \sum_{i=1}^{N-1} |Y_i^{j+1} - Y_i^0| \Delta z + \sum_j D_n(z_i) |Y_{ix}^{j+1}| \Delta t.$$

Еще раз умножая на Δz и суммируя по i получаем

$$A_0 T \sum_i D_n(z_i) \Delta z \leq H \sum_{i,j} |\varphi(z, t)| \Delta z \Delta h + H \|Y\|^2 + \sum_i D_i \Delta z + C_3$$

или $(A_0 T - I) \sum_j D_n(z_i) \Delta z \leq C_4$.

Время расчета T должно быть такой, чтобы $A_0 T - I > I$. Тогда

$$\sum_j D_n(z_i) \Delta z \leq C_4. \quad (11)$$

Неравенство $A_0 T > 2$ означает, что для определения коэффициента капиллярной диффузии мы должны наблюдать изучаемый участок почвы достаточно продолжительное время. Только в таком случае мы получим достоверный результат.

На основе полученной оценки из (11) выводится оценка $\|Y\|^2 + \sum_j \|\sqrt{DY_{\bar{x}}}\|^2 \Delta t \leq C_5$

Доказано

Теорема 1. Если $f(z, t) \in L_2(Q)$, $W_0(z) \in L_2(0, H)$, то для решения задачи (5)-(6) справедлива оценка

$$\max \|Y\|^2 + \sum_j \|\sqrt{DY_{\bar{x}}}\|^2 \Delta t + \sum_i D(z_1) \leq C_5 < \infty$$

А если $f(z, t) \in L_2(0, H; W_2^1(0, T))$, $W_0(z) \in W_2^1(0, H)$, то для решения задачи (5)-(6) справедливо оценки

$$\max_j \|Y_{\bar{t}}\|^2 + \sum_j \|\sqrt{DY_{\bar{z}\bar{t}}}\|^2 + \sum_i D(z_1) \Delta z \leq C_6 < \infty$$

Аналогично доказывается

Теорема 2. Если $f(z, t) \in L_2(0, H; W_2^1(0, T))$, $W_0(z) \in L_2(0, H)$, $W_g(t) \in L_2(0, T)$, то для решения задачи (7)-(8) справедливо оценка

$$\max_j \|U\|^2 + \sum_j \|\sqrt{DU_{\bar{z}}}\|^2 \Delta t \leq C_7 < \infty$$

а если $f(z, t) \in W_2^1(0, H; W_2^2(0, T))$, $W_0(z) \in W_2^1(0, H)$, $W_g(t) \in W_2^1(0, T)$, то для решения задачи (7)-(8) справедливо оценки

$$\max_j \|U_{\bar{t}}\|^2 + \sum_j \|\sqrt{DU_{\bar{z}\bar{t}}}\|^2 \leq C_8 < \infty$$

На основе теоремы 1 и 2 доказывается

Теорема 3. Если $f(z, t) \in L_2(0, H; W_2^1(0, T))$, $W_0(z) \in L_2(0, H)$, $W_g(t) \in L_2(0, T)$, то решения задачи (5)-(6) и (7)-(8) являются устойчивой относительно величин $A(t)$, $W_0(z)$ и $W_g(t)$

Литература:

1. Buckingham E. Studies on movement of soil moisture. U.S. Dep. Agric. Bur. Of Soils. (Washington), 1907, Bull.38.
2. Richards L.A. Capillary conduction of liquids through medians – Phesics, 1931. vol. 1, p.318-333.
3. Childs E.D. The transport of water through heavy clay soils. I, III. – j.Ag.Sci., 1936, vol. 26.
4. Нерпин С.В., Юзефович Г.И. О расчете нестационарного движения влаги в почве//Докл.ВАСХНИЛ, №6, 1966.
5. Тиханов А.Н., Самарский А.А. Уравнения математической физики. – М.: Наука, 1996, 724 с.
6. Рысбайулы Б., Байманкулов А.Т., Маханбетова Г.И. Обратная задача кондуктивного распространения тепла в однородной среде//Вестник НАН РК, 2008, №1, ст. 11-13.
7. Рысбайулы Б., Байманкулов А.Т., Исмаилов А.О. Разностный метод определение коэффициента теплопроводности грунта в процессе промерзаний//Вестник НАН РК. 2008.-№2.-С. 7-9.
8. Байманкулов А.Т. Определение коэффициента диффузии почвенной воды в однородной среде// Известия НАН РК, 2008, №3, с.45-47.
9. Rysbaiuly B., Baymankulov A.T. Variational-difference method for determining the diffusion coeffusion of soi water.// International Journal of Academic Research, №5, 2010
10. Rysbaiuly B., Akishev T.B. The convergence of the iterative process for determining the coefficient of heat transfer in the soil environment// The Reports of the 3^d Congress of the Word Mathematical Society of Turkic Countries, Almaty, June 30-July 4, 2009, p.54.
11. Рысбайулы Б., Байманкулов А.Т. Определение термоградиентного коэффициента однородного грунта. //Математические методы геофизики, ММГ-2008, г. Новосибирск, 13-16 октября (Эл. вариант)
12. Рысбайулы Б., Акишев Т.Б. Один итерационный метод для определения коэффициента теплоемкости неоднородного грунта// Вестник НАН РК, №1, 2009, С. 3-5.
13. Рысбайулы Б., Биртаева З.Б. Сходимость итерационного процесса для определения коэффициента теплопроводности многослойного грунта с учетом конвекции влаги// ДАН НАН РК, 2010, №4, с. 37-41.
14. Рысбайулы Б., Акмолдина А.И. Приближенный метод определения коэффициента пьезопроводности пласта при упругом режиме добычи нефти//Вестник КБТУ, 2009, №1(8), ст. 58-62.

Рецензент: д.ф.-м.н., профессор Калимолдаев М.Н.