

岐阜大学工学部 正会員 宇野尚雄

1. 概説

透水現象の基礎微分方程式は連続式とダルシー則を結びつけたものであるが、これを一般の境界条件や地盤条件について解くには、電子計算機を用いて数値解析するのが普通である。本文は数値解析の一例、差分式解法について一般に用いられている差分のとり方によっても、物理的意味を明確に把握しておかないと、意図したところとは全く異なった計算を行なう危険を含んでいる一例を報告して、参考に供したい。

2. 準一次元浸透流の基本式

図-1のような自由水面変動を考えてみよう。本文は解法上の問題を議論することが目的であるため、 $\rho - g = H = \text{const}$ なる簡単な場合を取り扱うこととする。土の透水係数を K_x 、貯留係数を β として連続の式は準一次元流(Dupuit-Forchheimerの仮定をみたす流れ)では

$$\beta \frac{\partial h}{\partial t} + \frac{\partial q_x}{\partial x} = W \quad (1)$$

ここで q_x : x 方向の流量成分、 W : 補給源
運動の方程式としてのダルシー則は次式で与えられる。

$$q_x = -K_x H \frac{\partial h}{\partial x} = -T_x \frac{\partial h}{\partial x}, \quad \text{ただし } T_x = K_x H \quad (2)$$

式(2)を式(1)に代入すると

$$\beta \frac{\partial h}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x} (T_x \frac{\partial h}{\partial x}) + W \quad (3a), \quad \text{or} \quad \beta \frac{\partial h}{\partial t} = T_x \frac{\partial^2 h}{\partial x^2} + \frac{\partial T_x}{\partial x} \frac{\partial h}{\partial x} + W \quad (3b)$$

3. 二つの差分式表示

式(3b)を図-2の($i, j+\frac{1}{2}$)点で差分式表示すると、
 $\textcircled{1} = h_{i-1}^{j+\frac{1}{2}}$,
 $\textcircled{2} = h_i^{j+\frac{1}{2}}$,
 $\textcircled{3} = h_{i+1}^{j+\frac{1}{2}}$,
 $\textcircled{4} = h_{i-1}^{j+\frac{3}{2}}$,
 $\textcircled{5} = h_i^{j+\frac{3}{2}}$,
 $\textcircled{6} = h_{i+1}^{j+\frac{3}{2}}$,
 \cdots と略記して、
 $\frac{\partial h}{\partial t} = (\textcircled{3}-\textcircled{2})/at$,
 $\frac{\partial^2 h}{\partial x^2} = \left\{ \frac{\textcircled{4}+\textcircled{1}}{2} - 2 \cdot \frac{\textcircled{5}+\textcircled{2}}{2} + \frac{\textcircled{6}+\textcircled{3}}{2} \right\} / (4ax)$,
 $\frac{\partial T_x}{\partial x} = \left\{ \frac{\textcircled{6}+\textcircled{3}}{2} - \frac{\textcircled{4}+\textcircled{1}}{2} \right\} / (2ax)$
 などの差分を用いて次式で与えられる。

$$\begin{aligned} \beta_i (\textcircled{5}-\textcircled{2})/at &= T_{xi} (\textcircled{4}-2\textcircled{5}+\textcircled{6}+\textcircled{1}-2(\textcircled{2}+\textcircled{3}))/ (2ax^2) \\ &\quad + (T_{xi+1}-T_{xi-1})(-\textcircled{4}+\textcircled{6}-\textcircled{1}+\textcircled{3})/(8(ax)^2) \\ &\quad + W_i \end{aligned} \quad (4)$$

ただし ax : 距離間隔、 at : 時間間隔、 $\textcircled{1}, \textcircled{2}, \textcircled{3}$ は既知として、 $\textcircled{4}, \textcircled{5}, \textcircled{6}$ は未知とする。

式(4)を整理すると、次式が得られる。これを(A)法と呼ぶ。

$$-A \cdot \textcircled{4} + B \cdot \textcircled{5} - C \cdot \textcircled{6} = A \cdot \textcircled{1} + (B-2T_{xi}^*) \cdot \textcircled{2} + C \cdot \textcircled{3} + W_i \quad (5)$$

$$A = -\frac{1}{8}T_{xi-1}^* + \frac{1}{2}T_{xi}^* - \frac{1}{8}T_{xi+1}^*, \quad B = \beta_i^* + T_{xi}^*, \quad C = -\frac{1}{8}T_{xi-1}^* + \frac{1}{2}T_{xi}^* + \frac{1}{8}T_{xi+1}^* \quad (6a)$$

$$T_{xi}^* = T_{xi}/(4x)^2, \quad \beta_i^* = \beta_i/at \quad (6b)$$

一方、式(3)より前の段階の式(1)と式(2)を差分表示すると、次の式(7), (8)が得られる。

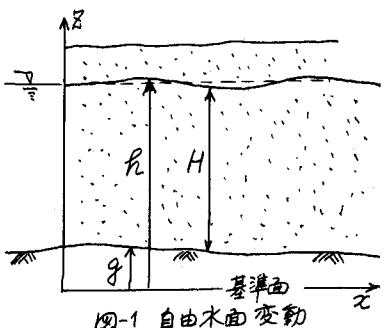


図-1 自由水面変動

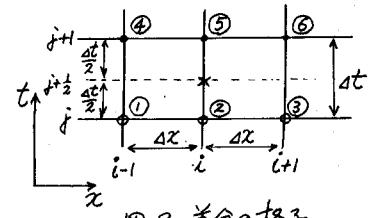


図-2 差分の格子

$$\beta_i^* (\textcircled{5}-\textcircled{2}) + (g_{xi} - g_{xi-1})/\alpha = w_i \quad (7)$$

$$g_{xi} = -T_{xi} (\frac{\textcircled{1}+\textcircled{2}}{2} - \frac{\textcircled{5}+\textcircled{2}}{2})/\alpha \quad (8a)$$

$$g_{xi-1} = -T_{xi-1} (\frac{\textcircled{5}+\textcircled{2}}{2} - \frac{\textcircled{4}+\textcircled{1}}{2})/\alpha \quad (8b)$$

式(8)を式(7)に代入して整理すると、次式が得られ、これが(B)法とす。

$$-a \cdot \textcircled{4} + b \cdot \textcircled{5} - c \cdot \textcircled{6} = a \cdot \textcircled{1} + [b - (T_{xi}^* + T_{xi-1}^*)] \cdot \textcircled{2} + c \cdot \textcircled{3} + w_i \quad (9)$$

$$\text{ここで } a = T_{xi}^*/2, b = \beta_i^* + (T_{xi}^* + T_{xi-1}^*)/2, c = T_{xi}/2 \quad (10)$$

(A)法、(B)法のいずれも、既知量①、②、③を用いて、未知量④、⑤、⑥に関する多元連立一次方程式を作り、境界条件式を追加して、方程式を解くことにより△t時間後の④、⑤、⑥が求められる。

4. (A)法と(B)法の比較

両者の相違点の一つは形式上にみられ、(A)法は3つの格子点に相当する透水率係数 T_{xi-1} , T_{xi} , T_{xi+1} が3つあるが、(B)法では(i-1)～(i)間の透水率係数 T_{xi-1} と(i)～(i+1)間の T_{xi} の2ヶに分っている。これは差分のとり方に起因するものであるが、その物理的意味を考えるため、 $\frac{\partial g}{\partial x} = 0$ の定常状態 ($\textcircled{4}=\textcircled{1}$, $\textcircled{5}=\textcircled{2}$, $\textcircled{6}=\textcircled{3}$) を考えてみよう。このとき(B)法によれば $g_{xi} = g_{xi-1}$ であるから、式(8)より

$$\textcircled{2} = \frac{T_{xi-1}^* \cdot \textcircled{1} + T_{xi}^* \cdot \textcircled{3}}{T_{xi-1}^* + T_{xi}^*} = \frac{a \cdot \textcircled{1} + c \cdot \textcircled{3}}{a + c} \quad (11)$$

一方、(A)法の式(5)によると定常状態の関係を $w_i = 0$ として求めると

$$\textcircled{2} = \frac{A \cdot \textcircled{1} + C \cdot \textcircled{3}}{A + C} = \frac{(T_{xi-1}^*/8 + T_{xi}/2 - T_{xi+1}^*/8) \cdot \textcircled{1} + (-T_{xi-1}^*/8 + T_{xi}/2 + T_{xi+1}^*/8) \cdot \textcircled{3}}{A + C} \quad (12)$$

式(11)と式(12)はいずれも a, c あるいは A, C という透水率係数を重みとした平均値を与える形式である。(B)法の a, c は式(10)のように実際の透水性を表現していることが理解される。しかし(A)法の重み A, C は合成されたようになっているで明らかでない。そこで T_{xi-1} , T_{xi} , T_{xi+1} の大小によると A, C がどのように変化させるか。

$$T_{xi-1} : T_{xi} : T_{xi+1} = 1 : 10 : 5 \text{ のとき } A = \frac{1}{8} + \frac{10}{2} - \frac{5}{8} = 4.5, \quad C = -\frac{1}{8} + \frac{10}{2} + \frac{5}{8} = 5.5$$

$$T_{xi-1} : T_{xi} : T_{xi+1} = 10 : 1 : 5 \text{ のとき } A = \frac{10}{8} + \frac{1}{2} - \frac{5}{8} = \frac{9}{8}, \quad C = -\frac{10}{8} + \frac{1}{2} + \frac{5}{8} = -\frac{1}{8} < 0$$

すなわち $T_{xi-1} + 4T_{xi} < T_{xi+1}$ のとき $A < 0$, $T_{xi-1} > 4T_{xi} + T_{xi+1}$ のとき $C < 0$ となることが式(6)からわかる。このことは(A)法を用いると、合成された透水性の負の量を仮定することになり、物理的に不可解を計算をする恐れのあることを示している。(A)法は誤まっているといふべきである。

5. 結語

(A)法のようす、式(4)に類似した差分のとり方は J. Rubin¹⁾ に限らず、多くの研究者が用いているが、上記のようすを欠陥があるので、今後用いてはならない。4. に述べた点は図-3の流量の差分を考え、各分割領域の連続性が保たれるか、式(3a)から式(3b)への展開に際しての T_x の連続性が仮定が式(4)では無視されてしまいかつていう反対から生じるものである。筆者も(A)法による計算を行ったところがあつたが、しばしば不可解を発散が生じ、収束しないことがあつた。それは上述の T_x が大幅に変化するところであつた。FEMが最近よく用いられているが、数値的近似であるという FDM(差分法)でもその物理的意味を明らかにして用いれば、有用であると思われる。(B)法を用い始めて以来、計算が発散するることはなくかった。

参考文献 1) J. Rubin : Theoretical Analysis of Two-Dimensional, Transient Flow of Water in Unsaturated and Partly unsaturated Soils, Proc. of Soil Science Society of Amer., Vol. 32, No. 5, 1968, pp. 607~615.

