

II-12 浸透能力方程式について

京大防災研究所 正員 下島栄一・石栗安雄

1. はじめに いままで、種々の簡単な浸透能力方程式が提案された。その中には Green-Amp モデルに基づく方程式、Horton タイプの方程式²⁾、Philip の方程式³⁾などがある。問題はあつたが、Adrain-Franzini のものと Morrel-Seytoux-Khanji のもの⁵⁾以外は浸透水の移動に対して間隙空気の運動の初果が無視された形となつてゐる。本文は、雨水浸透過程で間隙空気は浸透面からのみ外界へ放出されると考え、簡単ではあつたが、一様な初期水分量分布をもつて浸透場の上面に一定強度の降雨が続くという条件のもとで、途中浸透面に基本が生じた以降の浸透能力方程式について物理的に考察したものである。

2. 初期・境界条件 上記に従うと、初期条件は次式となる。

$t=0$ で、 $\theta = \theta_0 = \text{const.} \dots \textcircled{1}$, $p_a = 0 \dots \textcircled{2}$ $\Rightarrow$ t は時間、 θ は孔隙含水比、 p_a は大気圧を基準にとつた間隙空気圧である。つまり、浸透面 ($x=0$) と場の下端 ($x=L$) の境界条件は次式となる。

$x=0$ で、 $t < t_p$ のとき、 $v = q = \text{const.} \dots \textcircled{3}$, $p_a \approx 0 \dots \textcircled{4}$; $t > t_p$ のとき、 $p_a \approx p_w \dots \textcircled{5}$, $p_a \approx p_w \dots \textcircled{6}$

$x=L$ で、 $v=0 \dots \textcircled{7}$, $v_a=0 \dots \textcircled{8}$ $\Rightarrow$ t_p は灌水開始時間、 x は下向きを正とする位置座標、 L は浸透場の厚さ、 v と v_a は水と空気の流量流速、 q は降雨強度、 p_w は水圧、 p_w は灌水圧である。

3. 基礎式 灌水浸透の場合、水分量分布は浸透面より下向きへ発達した後停止する飽和領域と、その下向きの不飽和域とで構成される⁶⁾。また飽和領域の水の流量流速 v と不飽和域の同流速 v は次式で与えられる⁶⁾。

$$v = -\alpha r \hat{K} \left(1 + \frac{Pr}{x_1} \frac{dr}{x_1}\right) \dots \textcircled{9} \quad v = -D(t-A) \frac{\partial \theta}{\partial x} + K(t-A) \dots \textcircled{10}$$

$\Rightarrow$ $\alpha r = \frac{p_a}{K_a + rR} \dots \textcircled{11}$, $Pr \approx -\alpha r \psi \dots \textcircled{12}$, $\hat{K}$ と $\hat{K}_a$ は飽和領域の等価な透水係数と透気係数、 x_1 は同域下端の長さ、 α は同域の空気の流量流速とすると $r = -\frac{\partial \psi}{\partial x} \dots \textcircled{13}$, ψ は $x=x_1$ での毛管ポテンシャル、 D は水分の拡散係数、 K は不飽和透水係数、 K_a は透気係数とすると $A = \frac{K}{K+K_a} \dots \textcircled{14}$, である。

浸透強度を f とし、飽和領域の θ を一定とすると、飽和領域と不飽和域での水の連続式は次式となる。

$$f = f \dots \textcircled{15}, \quad \frac{\partial v}{\partial t} + \frac{\partial v_a}{\partial x} = 0 \dots \textcircled{16}$$

$\Rightarrow$ 後述の解析のため、関数 $f = \frac{v-v_0}{f-f_0} \dots \textcircled{17}$ を定義しておく。 v_0 は $\theta = \theta_0$ での v を意味し、式

$\textcircled{1}$ より $v_0 = \{K(t-A)\} \theta_0 \approx q_0 \dots \textcircled{18}$ となる。

4. 解析の条件 [場と降雨強度] 1) K と K_a は時間的・場所的に変化しない。2) 灌水後、浸透面上に灌水が存在してゐる限り、降雨強度の変化と流量流の発生は可能とする。3) Wetting front の前方は $\theta = \theta_0$ とする。[灌水前]

1) の場合の f を f_0 と、 $x=0$ での θ を $\theta_0(t)$ と記すと、 $\theta_0 \leq \theta_c^*$ のとき、

$$f_0 = \frac{q - q_0}{\theta_0 - \theta_0^*} \dots \textcircled{19}_1, \quad \theta_0 > \theta_c^* \text{ のとき, } \theta_0 < \theta_c^* \text{ と } f_0 = \frac{q - q_0}{\theta_c^* - \theta_0^*} \dots \textcircled{19}_2,$$

$\theta > \theta_c^*$ で $f_0 = 1 \dots \textcircled{19}_3$ 。 $\Rightarrow$ f は $\frac{\{K(t-A)\} \theta - q_0}{\{K(t-A)\} \theta_c^* - q_0} = \frac{q - q_0}{\theta_c^* - \theta_0^*}$ の関数と表わ

す θ の値である。2) $\theta_c^* < \theta_c^* < \theta_c$ となる。 $\Rightarrow$ θ_c と θ_c^* は $K(t-A)$ と

$\frac{K(t-A) - q_0}{\theta - \theta_0^*}$ が最大値をとる水分量、添字 c と c' は $\theta = \theta_c$ と $\theta = \theta_c'$ での値を意味する。2) θ_0 はある一定値の $\theta_m (> \theta_c)$ を越えて増大するとはならないと

し、 θ_0 が θ_m となつた以降の水分量分布は一定の速度 $\frac{q - q_0}{\theta_m - \theta_0^*}$ で形状を変化させず下向きに移動する。 $\Rightarrow$ $\theta = \theta_m$ の部分は飽和領域とする。[灌水後]

1) 飽和領域の水分量を θ_m とする。2) の場合の f を f_0 と記し、 $\theta_0 < \theta_c^*$ で

$$f_0 = \frac{q - q_0}{\theta_c^* - \theta_0^*} \dots \textcircled{20}_1, \quad \theta > \theta_c^* \text{ と } f_0 = 1 \dots \textcircled{20}_2.$$

3) αr と Pr は変化せず、灌水浸透の場合に十分時間を経たとき αr と $Pr = -\frac{\alpha c \psi_c}{1 - \alpha c}$ とする。

$\Rightarrow$ ψ_c は場の water entry value である。

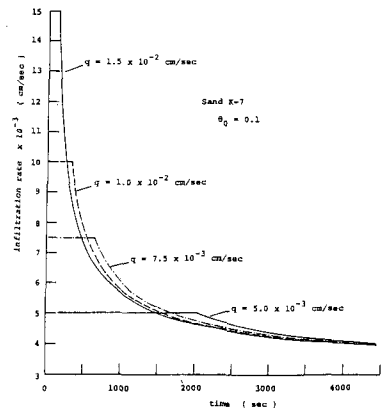


図-1. 計算による浸透強度の時間変化

5. 浸透能力方程式

潜水前 θ_0 が θ_m となる時間 t_1 は式⑩, 式⑪, 式⑦, 式⑭より, また潜水開始時間 t_p は式①と「潜水前」の条件より, つぎのようになる。

$$t_1 = - \int_{\theta_0}^{\theta_m} \frac{D(A)}{K(A) - \theta_0 - f_0(\theta - \theta_0)} d\theta / (\theta - \theta_0) \dots (21), \quad t_p = t_1 + \frac{(\theta_m - \theta_0) \beta c \hat{K}}{(\theta - \alpha c \hat{K})(\theta - \theta_0)} \dots (22)$$

つまり, 潜水後の f と θ の関係式は式⑨, 式⑩, 式⑮~式⑦ および「潜水後」の条件より次式で与えられる。

$$t = t_p + G_{qs} + G_{us} \dots (23)$$

$$G_{qs} = \frac{(\theta_m - \theta_0) \beta c \hat{K}}{\theta_0 - \alpha c \hat{K}} \left[\frac{1}{f - \alpha c \hat{K}} + \frac{1}{\theta_0 - \alpha c \hat{K}} \ln \left| \frac{f - \theta_0}{f - \alpha c \hat{K}} \right| \right] \frac{1}{f}; \quad \theta_0 = \alpha c \hat{K} \dots (24)$$

$$G_{us} = - \left[\frac{(\theta_m - \theta_0) \beta c \hat{K}}{4(f - \alpha c \hat{K})} \right] \frac{1}{f} \dots (25)$$

なお, [...] は [...] $\frac{1}{f} - \dots - \frac{1}{f}$ である。式②③より, $\theta > f > f(K(A))$ の範囲の f に対する t が求まる。

$f(K(A))$ とは最終浸透能であり, この値は飽和透水係数のほぼ半分となる(例えば後述のK-7砂の場合)。

6. 計算例

比較的均一な平均粒径がほぼ0.12mmの砂(K-7砂)を対象として, 初期水分量 $\theta_0 = 0.1$ とし, 降雨強度の値も種々変化させた場合の式②③の計算値を図-1に示す。

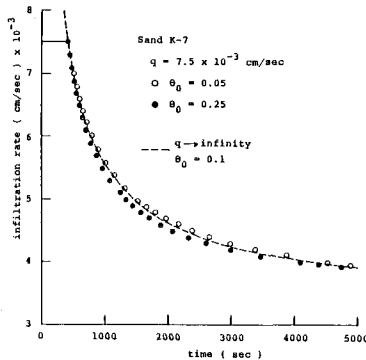


図-4. 時間軸を移動させた $f(t; \theta_0)$

つまり, f が大きいほど t_p 小となる。つまり, 潜水後時間 t とも $f(t; \theta_0)$ は f に無関係にほぼ一つの曲線に減少する。図-2はK-7砂で $L = 169.5 \text{ cm}$, $\theta_0 \approx 0$, $\theta = 9.1 \times 10^{-3} \text{ cm/sec}$ の場合の実験値と計算値との比較を示す。なお, 下りの時間軸は実験の場合である。潜水後両者の値はよく合致している。

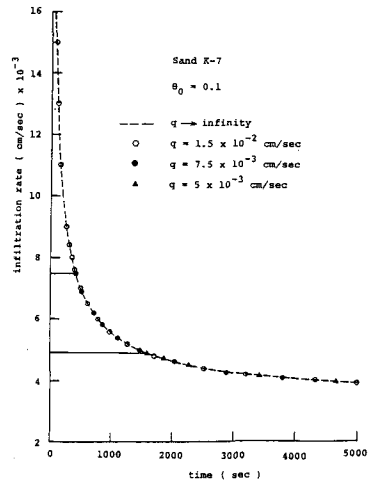


図-3. 時間軸を移動させた $f(t; \theta)$

7. 簡単な浸透能力方程式

図-1の浸透曲線と, 時間軸を適当にずらすと図-3のようになる。この図の時間軸は $\theta \rightarrow \infty$, $\theta_0 = 0.1$ の場合に対応する。また f を一定値とし, θ_0 を種々変化させた場合の図-1に対応する曲線を図-3と同様の操作をすると図-4となる。つまり $f(t; \theta)$ と $f(t; \theta_0)$ は適当に時間軸をずらすと, 一つの曲線($\theta \rightarrow \infty$, $\theta_0 = 0.1$ の場合)によく合致する。つまり, $\theta = \infty$ の場合, $\theta_0 = 0.1$ の場合)によく合致する。つまり, $\theta = \infty$ の場合, $\theta_0 = 0.1$ の場合)によく合致する。

浸透能が $f(K(A)) \approx f_0$ となることを考慮すると, この図より, 近似的に, つぎに示す簡単な浸透能力方程式という。

$$t \leq t_c \text{ のとき, } f = C \cdot (t + t_0)^n, \quad t > t_c \text{ のとき, } f = f(K(A))_c \dots (26)$$

時間, n と C は定数値(例として砂の種類によって変化するもの, 潜水開始時の降雨強度を θ_0 とすると, $t_0 = (\frac{\theta_0}{C})^{\frac{1}{n}}$, $t_c = (\frac{f_0}{C})^{\frac{1}{n}} - t_0$ である。《参考文献》1) 例として, Childs: An introduction to the physical basis of soil water phenomena, pp. 275-277. 2) 例として, 石栗・石栗: 東京大学農学雑誌(1962), 3) Phil. p: Soil Sci. (1957), 4) Admin. Frangini: J. G. R. (1966), 5) Morel-Seytoux-Khanji: W. R. R. (1974), 6) Ishihara-Shimajima: Bull. D.P.R.I., Kyoto Univ. (1983), 7) Phil. p: Soil Sci. (1973), 8) 石栗・下島: 東京大学農学雑誌(1980)。

つまり, t は潜水後の経過時間, n と C は定数値(例として砂の種類によって変化するもの, 潜水開始時の降雨強度を θ_0 とすると, $t_0 = (\frac{\theta_0}{C})^{\frac{1}{n}}$, $t_c = (\frac{f_0}{C})^{\frac{1}{n}} - t_0$ である。《参考文献》1) 例として, Childs: An introduction to the physical basis of soil water phenomena, pp. 275-277. 2) 例として, 石栗・石栗: 東京大学農学雑誌(1962), 3) Phil. p: Soil Sci. (1957), 4) Admin. Frangini: J. G. R. (1966), 5) Morel-Seytoux-Khanji: W. R. R. (1974), 6) Ishihara-Shimajima: Bull. D.P.R.I., Kyoto Univ. (1983), 7) Phil. p: Soil Sci. (1973), 8) 石栗・下島: 東京大学農学雑誌(1980)。

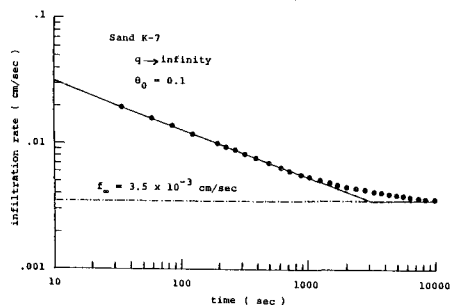


図-5. 簡単な浸透能力変化曲線