法政大学工学部	学生会員	小松	義隆
法政大学大学院	学生会員	木下	孝介
法政大学工学部	正会員	岡	泰道

### <u>1. はじめに</u>

本研究では移流分散過程における経路依存性を検討するた め2次元溶質移動実験装置を試作した.実験では,NaCl溶液 を降雨の形態で供給し,EC(電気伝導度)センサにより均一土 壌内の濃度変化を経時的に計測した.土壌間隙内の濃度変化 を EC センサで計測し,数値シミュレーションに基づくパラ メータの最適化により,移流分散現象の再現性を確認する. また実験より得られた破過曲線が tailing 現象を示す場合の検 討も行う.

# 2. 2 次元溶質移動実験装置

実験装置を図1に示す.この装置を2次元溶質移動実験装置(水平方向0.96m×幅0.3m×高さ0.98m)と呼び、降雨装置、暗渠、 および地下水位設定装置を含めて全体が構成されている.降雨装置については、内部の残留空気を極力排除するため,供給部をフ ック状の針とした.なお,EC センサ相互の干渉による影響を防 ぐために,センサを図2に示すように配置した.

### <u>3. 2 次元溶質移動実験</u>

# (1) 実験方法

土壌試料には豊浦標準砂(d<sub>50</sub>=0.196mm)を,溶質には非吸着性物質である NaCl を用いた.一定降雨を降雨 装置から供給し,試料内が定常状態となった後に,供給水を NaCl 溶液に切り替え,浸透水ならびに流出水 の電気伝導度等をデータロガーにより経時的に測定した(以下、NaCl 浸透過程と呼ぶ).実験開始時ならびに 終了時にバケツによる直接計測により降雨強度を算出した.

# (2)実験結果

EC センサで計測された、土壌内各深度の相対濃度の時間的変化を図3に示す.本実験における装置内初期相対濃度は0であり,360分後には装置内の溶液濃度が一定となっている.一方、深度0.3,0.7mにおいては、それぞれ2 測定点の反応時間に10分程度のずれが確認できる。同一深度において反応時間にばらつきが生じるのは,フィンガリング前線が経路に依存しているからと考えられる.佐々木ら<sup>1)</sup>は,水みちの観察実験より,フィンガリングの進む平



均速度は,平均粒径(d<sub>50</sub>)が大きくなるほど大きくなると報告している.本実験において EC10 は他のセンサ と違い,相対濃度が 0.9 から 1 に収束するまでに時間がかかっており,いわゆる tailing 現象が生じている. これは NaCl 浸透過程において相対濃度が速やかに 1 に収束しない現象,あるいは脱塩過程において相対濃

キーワード 2次元溶質移動実験装置,移流速度,分散係数,数値シミュレーション 連絡先 〒184-8584 東京都小金井市梶野町 3-7-2 TEL:042-387-6278 E-mail:oka@k.hosei.ac.jp



図1 2次元溶質移動実験装置



図 2 EC センサの配置(正面図)

度が0に収束しにくい現象のことをさす.この現象の発生原因としては、土壌間隙内の溶質の通過経路に依存する時間的な差などが挙げられる.

# (3)数値シミュレーションモデル

数値シミュレーションにおいては,流れが鉛直1次元であり、横方向への分散がないものと仮定した.

土壌内の溶質移動を表す1次元移流分散方程式は, $\frac{\partial C}{\partial t} + u'\frac{\partial C}{\partial z} = D\frac{\partial^2 C}{\partial z^2}$  ····(1)

ここに、*C*:濃度, *u'*<sub>i</sub>:実流速(m/s), *D*:分散係数(m/s<sup>2</sup>)である.しかし(1)式では,土壌間隙内への拡散に よる tailing 現象を説明できない.そこでこの現象を示していると判断される実験結果に対しては,領域内の 流れを不動水と可動水に区分した, van Genuchten らによる次の two-region モデル<sup>2)</sup>を適用して,移流分散パ ラメータを推定することとした. 表1 パラメータの推定

$$\theta_m \frac{\partial C_m}{\partial t} + \theta_{im} \frac{\partial C_{im}}{\partial t} = \theta_m D \frac{\partial^2 C_m}{\partial z^2} - \theta_m v_m \frac{\partial C_m}{\partial z} \qquad , \quad \theta_{im} \frac{\partial C_{im}}{\partial t} = \alpha \left( C_m - C_{im} \right) \quad \cdots (2)$$

ここに, $C_i$ :成分 i の溶質濃度, $\theta_i$ :成分 i の体積含水率, $u'_i$ :実流速(m/s),D:分散係数(m<sup>2</sup>/s), $\alpha$ :物質移動係数(s<sup>-1</sup>),である.また下付添字は,m:可動水,im:不動水を表す.一般的に、物質移動は瞬時に行われずに,不動水と可動水の濃度変化に時間的なずれが生じるが,本実験では吸着を考慮していない.

# (4)パラメータの推定

顕著に tailing 現象が生じている測定位置(EC10)に おいて,前節で述べた両モデルを用いて,各測定点 について実験値と解析値が符合するように,移流分 散パラメータを推定した.推定したパラメータを表 1 に,実験値と解析値の時間的変化を図4に示す. 従来用いられているモデルよりも two-region モデル のほうがよい整合性を得られた.次に,深度0.70m における two-region モデルによるパラメータの推定 結果を表2に示す.実流速ならびに分散長にばらつ きが生じている.これは溶質のたどった経路の相違 により,それぞれの観測点における濃度が異なった ことに起因すると考えられる.また,同様に推定し た他の深度においても,似た傾向を示す結果となっ た.今後,実験データを増やし,パラメータの空間的 な分布特性を検証する予定である.

### <u>4. まとめ</u>

本研究の結果より, two-region モデルを適用する ことにより, tailing 現象の近似的な再現性を確認し た.さらに,各測定点に関して最適な溶質移動モデ ルを用いることにより,そのばらつきを把握するこ とができた.

表1 パラメータの推定値					
	1次元	two-region			
	移流分散方程式	モデル			
実流速(×10 <sup>-5</sup> m/s)	4.78	4.89			
分散係数(×10 <sup>-9</sup> m <sup>2</sup> /s)	9.40	5.30			
物質移動係数(×10 <sup>-4</sup> s <sup>-1</sup> )		3.00			
分散長(×10 <sup>-4</sup> m)	1.97	1.08			



図4 実験値と解析値(EC10)

表 2 バラメータの推定値(深度 0.7	/m)
----------------------	-----

	EC8	EC9	EC10
実流速(×10 <sup>-5</sup> m/s)	4.95	4.73	4.89
分散係数(×10 <sup>-9</sup> m <sup>2</sup> /s)	5.00	10.0	5.30
物質移動係数(×10 <sup>-4</sup> s <sup>-1</sup> )	3.00	2.00	3.00
分散長(×10 <sup>-4</sup> m)	1.01	2.11	1.08

### 引用文献

1)佐々木康夫・佐藤邦明・福原輝幸(1988):表層不飽和帯における降雨による溶質移行に関する基礎的研究,第
32回水理講演会論文集,pp.107-112.

2)van Genuchten, M.Th.and Wierenga, P.J. (1976): Mass transfer studies in sorbing porous media: .Analytical Solutions, Soil.Sci.Soc.Am.J., Vol.40, No.4, pp.473-480.