

求土壤水力特征的一种迭代法*

徐绍辉 张佳宝

(中国科学院南京土壤研究所, 南京 210008)

AN ITERATIVE METHOD FOR SOLVING SOIL HYDRAULIC PROPERTY

Xu Shao-hui Zhang Jia-bao

(Institute of soil science, Chinese Academy of Sciences, Nanjing 210008)

关键词 van Genuchten 模型, 参数, 最小二乘法, Picard 迭代

中图分类号 S152.72

土壤水力性质包括土壤水分特征曲线(它表明了土壤的基质势 h 与土壤水分含量 θ 之间的关系) $\theta(h)$ 、非饱和水力传导率 K 和扩散度 D 。由于土壤的这三种水力性质可以通过关系式 $K = Dd\theta/dh$ 联系起来, 因此, 它们当中只有两个是独立的。不论是以水分含量为因变量还是以土水势为因变量的 Richards 方程, 其中的参数如非饱和水力传导率、容水度或扩散度都是基质势或水分含量的函数。在研究实际问题时, 通常需要知道土壤基质势与土壤水分含量之间的转换关系, 以便在不同情况下, 采用不同形式的 Richards 方程, 所以, 确定土壤的水分含量与基质势之间的定量关系有着非常重要的意义。

1 描述土壤水力性质的 van Genuchten—Mualem 模型

土壤水分含量是土壤水的基质势(或土壤水吸力)的函数, 但描述它们之间确切关系的解析表达式是未知的, 因此, 实际应用中往往利用经验公式。在数值模拟计算和分析时比较常用的是 van Genuchten—Mualem 模型。

表征土壤水力特性的 van Genuchten—Mualem 模型^[1]为:

$$S = \frac{\theta - \theta_r}{\theta_s - \theta_r} = [1 + |\alpha h|^n]^{-m} \quad (1)$$

* 本研究得到国家自然科学基金资助(批准号49671041)

收稿日期: 1999-02-04; 收到修改稿日期: 1999-05-11

$$K(\theta) = K_s S^2 \left[1 - (1 - S^{\frac{1}{m}})^m \right]^2 \quad (2)$$

式中 S ——饱和度, θ ——水分含量 (L^3/L^3), θ_r ——持留水分含量 (L^3/L^3), θ_s ——饱和水分含量 (L^3/L^3), h ——基质势 (L), $K(\theta)$ ——非饱和水力传导率 (L/T), K_s ——饱和水力传导率 (L/T), α, n, m ——表示土壤水分特征曲线形状的参数, $m = 1 - 1/n, 0 < m < 1$.

2 方法的构造

由于式(1)和(2)中的 θ, θ_s 可通过室内或野外试验测得, 这样, 式中只有 α, n 是待求的参数 (m 可利用关系式 $m = 1 - 1/n$ 来得到)。为了求得参数 α 和 n , 借助于最小二乘法, 先对式(1)两端取对数

$$\ln S = - \left(1 - \frac{1}{n} \right) \ln [1 + \alpha^n (-h)^n] \quad (3)$$

再令

$$Q = \sum_{i=1}^N \left\{ \ln S_i + \left(1 - \frac{1}{n} \right) \ln [1 + \alpha^n (-h_i)^n] \right\}^2 \quad (4)$$

式中, h_i 是测定的土壤的基质势; N 是测定的总次数; 饱和度 S_i 可由 $S_i = \frac{\theta_i - \theta_r}{\theta_s - \theta_r}$ 计算出来,

θ_i 是与 h_i 对应的土壤水分含量。

分别使 Q 对 α, n 求偏导数, 并令

$$\frac{\partial Q}{\partial \alpha} = 0, \text{ 则}$$

$$\sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^n}{1 + \alpha^n (-h_i)^n} \ln S_i + \left(1 - \frac{1}{n} \right) \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^n}{1 + \alpha^n (-h_i)^n} \ln [1 + \alpha^n (-h_i)^n] = 0 \quad (5)$$

令 $\frac{\partial Q}{\partial n} = 0$, 那么

$$\begin{aligned} & \frac{1}{n^2} \sum_{i=1}^N \ln [1 + \alpha^n (-h_i)^n] \cdot \ln S_i + \frac{n-1}{n} \alpha^n \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^n \ln(-\alpha h_i)}{1 + \alpha^n (-h_i)^n} \ln S_i \\ & + \frac{n-1}{n^3} \sum_{i=1}^N \ln^2 [1 + \alpha^n (-h_i)^n] + \frac{(n-1)^2}{n^2} \alpha^n \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^n}{1 + \alpha^n (-h_i)^n} \ln [1 + \alpha^n (-h_i)^n] \\ & \cdot \ln(-\alpha h_i) = 0 \end{aligned} \quad (6)$$

3 非线性方程组的解

式(5)和式(6)构成一个非线性方程组, 它不能用常规的解线性方程组的方法来解决, 下面我们用 picard 迭代来解这个非线性方程组^[3]。

Picard 迭代的基本思想是: 对利用最小二乘法形成的非线性代数方程组, 把常数项及非线性项部分移到方程的右端, 首先对解做一初始估计来计算非线性项, 然后解线性代数方程组, 把解得的结果代回到方程的右端, 重复解线性代数方程组, 当满足某一迭代准则时, 迭代停止。此时, 所求得解即为所要求的结果。

式(5)和式(6)可分别变形为:

$$\alpha^{(k+1)} = \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^{n^{(k)}}}{1 + (-h_i)^{n^{(k)}} (\alpha^n)^{(k)}} \ln S_i + \left(1 - \frac{1}{n^{(k)}}\right) \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^{n^{(k)}}}{1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}} \cdot \ln[1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}] + \alpha^{(k)} \quad (7)$$

$$\begin{aligned} n^{(k+1)} &= \frac{1}{(n^{(k)})^2} \sum_{i=1}^N \ln[1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}] \cdot \ln S_i \\ &+ \frac{n^{(k)} - 1}{n^{(k)}} (\alpha^n)^{(k)} \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^{n^{(k)}} \ln(-\alpha^{(k)} h_i)}{1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}} \ln S_i \\ &+ \frac{(n^{(k)} - 1)^2}{(n^{(k)})} (\alpha^n)^{(k)} \sum_{i=1}^N \frac{(-h_i)^{n^{(k)}}}{1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}} \cdot \ln[1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}] \\ &\cdot \ln(-\alpha^{(k)} h_i) + \frac{n^{(k)} - 1}{(n^{(k)})^3} \sum_{i=1}^N \ln^2[1 + (\alpha^n)^{(k)} (-h_i)^{n^{(k)}}] + n^{(k)} \end{aligned} \quad (8)$$

式(7)和式(8)即是用 Picards 迭代求解由式(5)和式(6)组成的非线性方程组的表达式。

式(7)和式(8)中的指标 (k) 和 $(k+1)$ 分别表示所要求的 α 和 n 值的第 k 次和第 $k+1$ 次迭代值。

具体计算时, 先给 α 和 n 一初始值 $\alpha^{(0)}$ 和 $n^{(0)}$, 把它们代入式(7)和(8)的右端, 算出 α 和 n 的第一次迭代值 $\alpha^{(1)}$ 和 $n^{(1)}$; 再把 $\alpha^{(1)}$ 和 $n^{(1)}$ 代入式(7)和式(8)的右端, 得出 α 和 n 的第二次迭代值 $\alpha^{(2)}$ 和 $n^{(2)}$, \dots , 依次下去, 直到 α 和 n 的第 $k+1$ 次和第 k 次迭代值之差小于预先给定的常数 ε (ε 为一给定的充分小的正常数), 即 $|\alpha^{(k+1)} - \alpha^{(k)}| < \varepsilon$ 和 $|n^{(k+1)} - n^{(k)}| < \varepsilon$, 此时得到的 $\alpha^{(k+1)}$ 和 $n^{(k+1)}$ 就是所要求的 α 和 n 的值。

这样, 我们也就解决了 van Genuchten-Mualem 模式的求参问题。

4 数值试验

为了验证文中所提方法的有效性, 现利用文献 [2] 给出的砂质粘壤土的数据资料: 饱和水分含量 $\theta_s = 0.54$, 剩余水分含量 $\theta_r = 0.12$, 其他的水分含量 θ_i 和基质势 h_i ($i = 1, 2, \dots, N$) 的实测值 (由文献 [2] 中图上查出); 正常数 ε 取为 0.0005。

通过计算可知, 用 van Genuchten 模型描述的该砂质粘壤土的水分特征曲线的参数 $\alpha = 0.79$, $n = 1.63$ 。同时, $m = 1 - 1/n = 0.39$ 。

把实测值得出的和由 van Genuchten 模型计算出的水分特征曲线绘于图 1 中。

从图 1 可以看出, 实测的水分特征曲线与根据 van Genuchten 模型算出的水分特征曲线比较接近。图 1 中的数据点数是 11 个, 根据计算值得出的相关系数为 0.976。

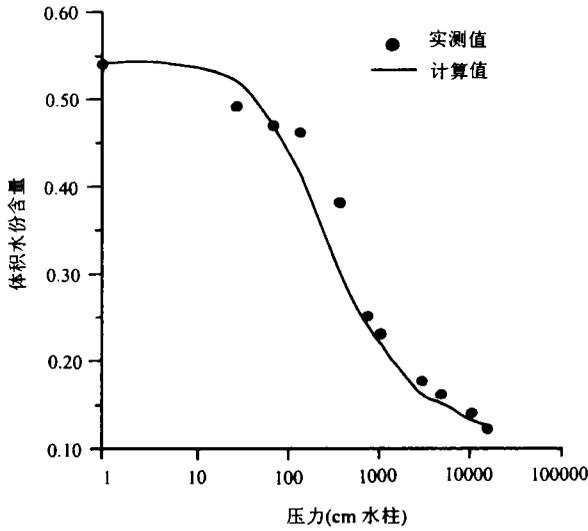


图1 实测值与计算值的对比曲线

由于 van Genuchten 模型是一个比较复杂的函数,难以简单地求出其中的参数。但通过一系列的观测资料,借助于最小二乘法,将得到一个以模型中的参数为变量的代数方程组。因该代数方程组是非线性的,我们可以利用 Picard 迭代法求解它。数值例子表明,用文中所提出的方法来获得 van Genuchten 模型中的参数是可行的。

参 考 文 献

1. van Genuchten M Th. A closed form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 1980, 44:892~898
2. Shao Mingan Horton R. Integral method for estimating soil hydraulic properties. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 1998, 62:585~592
3. 徐绍辉,朱学愚,朱国荣. 二维潜水流动问题的分裂解法. *应用数学和力学*, 1996, (11):989~995