

تعیین ضریب پخشیدگی و عامل تاخیر املاح در خاک

محمد علی محموی، مهدی شرفا و غلامرضا نواقبی

به قریب دانشجوی کارشناسی ارشد خاک شناسی و استادیاران گروه خاک شناسی دانشگاه تهران

مقاله پس از تشریح این مدل روشی برای تعیین این پارامترها ارائه می‌شود.

اصول نظری

برای حالت یک بعدی و جریان آب یکنواخت معادله انتقال املاح برای املاحی که در خاک تولید نشده یا در معرض تجزیه شدن قرار نمی‌گیرند، به صورت زیر بیان می‌شود (لایپدوس و آموندسن ۱۹۵۲) :

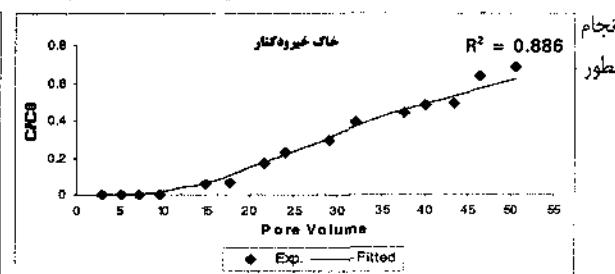
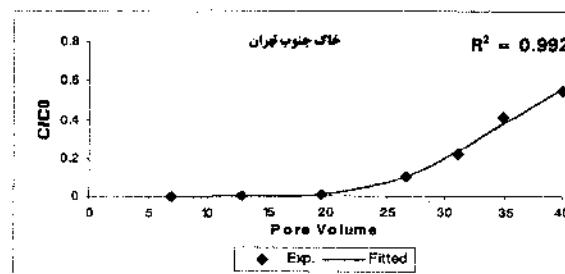
مقدمه

انتقال املاح در خاک می‌تواند به وسیله تعدادی از مدل‌های ریاضی توصیف شود. موفقیت این مدل‌ها تا اندازه زیادی به توانایی ما در جهت کمی کردن پارامترهای نامعلوم آنها وابسته است (وان گتوختن و ویرنگا ۱۹۸۴). در صورتی که یک مدل ساده جذب خطی به معادله انتقال املاح ملحق شود، مدل ساده‌ای برای انتقال املاح بدست می‌آید که دارای دو پارامتر نامعلوم ضریب پخشیدگی-پراکنشی و عامل تاخیر است. در این

متري عبور داده شدند. در اين آزمایشات ستون های از جنس پلاکسی گلاس (plexiglass) (با قطر ۵/۴ cm و طول ۱۰ cm) با هر يك از خاک ها بطور یکنواخت طوری پر شدند که وزن مخصوص خاک در داخل ستون با وزن مخصوص ظاهری خاک برابر شود. ستون های خاک از پايان بوسيله محلول ۲ Ca(NO₃)₂ ۰/۰۰۵ Molar اشباع شدند. سپس ستون های خاک با بيش از ۳۰ پور واليوم (pore volume) از همین محلول يا شدت جريان ثابت آبشوبي شدند تا خاک ها با اين محلول زمينه به تعادل برسند. برای وارد کردن محلول ورودی با شدت جريان ثابت از بالي زوژه و از گون، مشابه آنچه که در آزمایش های بار ثابت برای تعیین هدایت هیدروليکي اشباع استفاده می شود، استفاده شد؛ و برای آنکه محلول های ورودی هنگام تعويض کمترین اختلاط را با هم داشته باشند سعی شد که حداقل بار آبی ثابت ايجاد شود. از آنجايي که اين آزمایش ها در جريان اشباع انجام می گرفت، لزومي به ايجاد کردن مکش در پايان ستون خاک نبود. پس از پايان آبشوبي با محلول زمينه بلافضلله ستون های خاک با محلول نيترات کادمييم با غلظت معين (حدود ۱۰۰ mg L⁻¹) موجود در محلول ۰/۰۰۵ Molar نيترات كلسيم با شدت جريان ثابت آبشوبي شدند. محلول خروجي به طور جزء به جزء جمع اوري گردید. غلظت کادمييم در هر جزء از محلول خروجي توسط دستگاه جذب اتمي تعیین شد. غلظت نسبی، $\frac{C}{C_0}$ ، که در آن C و C_0 به ترتیب غلظت محلول خروجي و ورودی هستند در برابر پور واليوم ترسیم گردید، و بدین ترتیب منحنی های رخنه برای هر خاک تعیین شد. این منحنی ها حداقل در دو تکرار انجام تعیین شدند.

نتایج و بحث

برای تعیین پارامترهای R و D معادله (۴) را به داده های آزمایشي برآرash دادیم. این کار با به حداقل رساندن مجموع مربعات خطای صورت گرفت (وان گنوختن و ویرنگا ۱۹۸۶ و آموزگار فرد و همکاران ۱۹۸۳). در شکل (۱) منحنی های رخنه ای اندازه گيری شده و برآرash شده نشان داده شده اند. مقادير اين پارامترها برای چند خاک در جدول (۱) ارائه شده است.



شکل (۱) منحنی های رخنه ای اندازه گيری شده که معادله (۴) بر آنها برآرash شده است.

$$\frac{\partial C}{\partial t} + \frac{\rho}{\theta} \frac{\partial S}{\partial t} = D \frac{\partial^2 S}{\partial z^2} - v \frac{\partial C}{\partial z} \quad (1)$$

که در آن C غلظت املاح در محلول خاک (mgL⁻¹), θ (m³/m³)، ρ وزن مخصوص ظاهری خاک (Mg/m³), D ضريب پخشیدگی - پراكنشی (m²/h), v سرعت جريان آب در متافذ خاک (m/h), z عمق خاک (m) و t زمان (h) است. عبارتست از غلظت املاح در فاز چامد خاک (mgKg⁻¹).

فرض کنید که S و C توسط یک ايزوترم تعادلی جذب خطی به هم مربوط می شوند:

$$S = k_p C \quad (2)$$

که در آن k_p یک ضريب تجربی است که ضريب توزيع نام دارد. فرض جذب خطی تنها در غلظت های کم صادق است (وان گنوختن و ویرنگا ۱۹۸۷). از ترکیب معادلات (۱) و (۲)، معادله (۳) بدست می آید:

که در آن R عامل تاخیر است و مقدار آن برابر است با:

$$R \frac{\partial C}{\partial t} = D \frac{\partial^2 S}{\partial z^2} - v \frac{\partial C}{\partial z} \quad (3)$$

$$R = 1 + \frac{\rho}{\theta} k_p$$

یکی از راه حل هایی که برای معادله (۳) ارائه شده و بطور گسترده ای مورد استفاده قرار گرفته است به صورت زیر است (وان گنوختن و ویرنگا ۱۹۸۷):

چنانچه این معادله را به داده های آزمایشی برآرash دهیم، پارامترهای R و D بدست می آیند.

$$C(z,t) = \frac{1}{2} erfc \left[\frac{Rz - vt}{2(DRt)^{0.5}} \right] \quad (4)$$

مواد و روش ها

برای تعیین پارامترهای R و D در معادلات انتقال، آزمایش های جابجايی (miscible displacement experiments)

جدول (۱) مقادیر عامل تاخیر (R) و ضریب پخشیدگی-سپرائکنشی (D) کادمیم برای دو خاک مورد آزمایش.

سری خاک	R	D (cm ² /h)	R ²
جنوب تهران	38.17034181	2.063993343	0.992
خرمده گنانار	40.80753184	21.66	0.886

منابع مورد استفاده

1. Amozegar-Fard, A., A.W. Warrick and W.H. Fuller .1983. A simplified model for solute movement through soils. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 47:1047-1049.
2. Amozegar-Fard , A., W.H. Fuller, and A.W. Warrick .1984. An approach to predicting the movement of selected polluting metals in soils. *J. Environ. Qual.* 13:290-297.
3. Selim, H.M., R. Schulin and H. Fluhler. 1987. Transport and ion exchange of calcium and magnesium in an aggregated soil. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 51:876-884.
- van Genuchten, M.Th., and P.J. Wierenga. 1986. Solute dispersion coefficient and retardation factors. In *Methods of Soil Analysis*. Part 1 . A. Klute, ed.. 2nd ed. Agronomy. Monograph.9. Madison, Wisconsin: ASA and SSSA, 1025-1054.

مزیت معادله (۴) آن است که می توان آن را به راحتی به داده های آزمایشی برآورش داد. اما اینگونه راه حل های تحلیلی تنها در موارد خاصی وجود دارند و در اکثر موارد این راه حل ها نمی توانند به وجود بیانید؛ بعنوان مثال در مواردی که شرایط حد بالا با زمان تغییر می کند. در چنین مواردی با تعیین این پارامترها به روی که در اینجا ارائه شد و با قرار دادن آنها در مدل انتقال و به کمک یک راه حل عددی مناسب می توان حرکت املاح را تحت هر شرایطی پیشگویی کرد.

بطور کلی معادله (۳) تنها برای املاحی که در خاک در معرض تولید یا مصرف (بعنوان مثال تجزیه یا تولید توسط میکرووارگانیسم ها، آنگونه که در مورد نیترات ها دیده می شود) قرار نمی گیرند صادر است (وان گتوختن و ویرنگا ۱۹۸۶). بعنوان مثال برخی از محققین در مورد حرکت فلزات سنگین در مکان های دفن زباله از این معادله استفاده کرده اند (آموزگار فرد و همکاران ۱۹۸۴). در مواردی که املاح در معرض تولید یا مصرف قرار می گیرند یا در مواردی که جذب غیر خطی است، به مدل های پیچیده تری نیاز است.