

# شبه سازی حرکت کادمیم در خاک

محمد علی محمودی، مهدی شرفا و غلامرضا ثواقبی

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

## مقدمه

در سال های اخیر مساله آلوده شدن آب های زیر زمینی به وسیله فلزات سنگین توجه زیادی را به خود جلب کرده است. به منظور حفاظت از آبهای زیر زمینی بایستی بتوان حرکت فلزات سنگین را در خاک پیشگویی کرد. پیشگویی آلودگی بالقوه آب های زیر زمینی از نظر بهداشتی بسیار مورد توجه است؛ و همچنین برای پاکسازی مکان های آلوده به این فلزات نیز ضروری است. هدف از این مطالعه توصیف حرکت کادمیم در خاک است.

## مدل انتقال

به منظور توصیف حرکت کادمیم در پروفیل خاک، برای حالت یک بعدی و جریان آب یکنواخت، از معادله معمول پخشیدگی-پراکنشی استفاده گردید (لایپیدوس و آموندسن ۱۹۵۲). برای توصیف جذب کادمیم در خاک از مدل دو مکانی سینتیکی - تعادلی که توسط سلیم و همکاران (۱۹۸۱) ارائه شده است، استفاده شد. واکنش های برگشت ناپذیر مانند رسوب / انحلال، معدنی شدن و ساکن شدن نیز به صورت یک فرایند سینتیکی مرتبه اول بیان می شود (اماچر و همکاران ۱۹۸۸). بنابراین مدل انتقال کادمیم در خاک به صورت زیر بیان می گردد:

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

$$S = S_e + S_k \quad (2)$$

$$S_e = k_d C^b \quad (3)$$

$$\frac{\partial S_k}{\partial t} = k_1 \left( \frac{\theta}{\rho} \right) C^a - k_2 S_k \quad (4)$$

$$Q = \rho \frac{\partial S}{\partial t} = \theta \cdot k_{irr} \cdot C \quad (5)$$

$$C = 0 \quad t = 0, \quad 0 < z < L \quad (6)$$

$$S_e = S_k = 0 \quad t = 0, \quad 0 < z < L \quad (7)$$

$$vC_0 = -\theta D \frac{\partial C}{\partial z} \quad z = 0, \quad 0 < t \quad (8)$$

$$\frac{\partial C}{\partial z} = 0 \quad z = L, \quad t > 0 \quad (9)$$

پارامترها بر هزینه و وقت گیر است، بین پارامترهای مدل و ویژگی‌های زودبافت خاک روابط رگرسیون برقرار کردیم. معادله پخشیدگی-پراکنشی یک معادله نظری است که از نظریه جابجایی اختلاط پذیر مشتق می‌شود و بر مبنای مفاهیم اساسی فیزیکی و ترمودینامیکی مانند جریان توده ای، پخشیدگی، جریان پراکنشی و قانون بقای جرم پایه گذاری شده است. در این تحقیق ملاحظه شد که چنانچه این معادله با مدل دو مکانی سینتیکی-تبادل جذبی ترکیب شود و تولید/مصرف برگشت ناپذیر به صورت یک فرایند سینتیکی مرتبه اول توصیف شود، ابزار مناسبی برای پیشگویی حرکت کادمیم در خاک ایجاد می‌شود. معادلات دیفرانسیلی حاصله را می‌توان با استفاده از شرایط اولیه و حدی مناسب به روش‌های عددی حل کرد. پارامترهای این مدل را می‌توان با فیت کردن مدل به منحنی‌های رخنه بدست آورد. همچنین می‌توان با در دست داشتن ویژگی‌های زودبافت خاک و با استفاده از معادلات رگرسیونی که در این تحقیق ارائه شده است مقدار هر کدام از پارامترهای مدل را بدست آورد. این منحنی‌ها را می‌توان در آزمایشگاه یا در شرایط مزرعه تهیه نمود. با قرار دادن این پارامترها در مدل می‌توان غلظت و جذب کادمیم را در هر زمان و هر عمق محاسبه کرد.

#### منابع مورد استفاده

- ۱- محلوجی، هاشم. ۱۳۷۵. آمار مهندسی. ترجمه. چاپ اول. مرکز نشر دانشگاهی. تهران. ایران.
- ۲- مهری، بهمن و رضا نخعی. ۱۳۸۰. محاسبات عددی. ویرایش دوم. چاپ دوم. انتشارات آبیژ. تهران. ایران.
- 3- Amacher, M.C., H.M.Selim, and I.K. Iskandar. 1988. Kinetics of chromium .VI. and cadmium retention in soils. Soil Sci. Soc. Am. J. 52:398-408.
- 4- 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.
- 5- Holly, F.M., and A. Preissmann .1977. Accurate calculation of transport in two dimensions. J. of the Hydr. Div., Vol. 103, No. HY11: 1259-1277.
- 6- Selim , H.M., M.C. Amacher and I.K. Iskandar .1990. Modeling the transport of heavy metals in soils. Monogr.90-2. U.S. Army Cold Regions Res. Eng. Lab., Hanover, NH.
- 7- 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.
- 8- van Genuchten, M.Th., and J.C. Parker .1984. Boundary conditions for displacement experiments through short laboratory soil columns. Soil Sci. Soc. Am. J. 40:473-480.
- 9- van Genuchten, M.Th., and P.J. Wierenga .1986. Solute dispersion coefficient and retardation factors. In Methods of Soil Analysis. Part I . A. Klute, ed. 2nd ed. Agronomy. Monograph.9. Madison, Wisconsin: ASA and SSSA 1025-1054.

در معادلات بالا C غلظت املاح در محلول خاک ( $\text{mgL}^{-1}$ )،  $\theta$  مقدار آب خاک ( $\text{m}^3/\text{m}^3$ )،  $\rho$  وزن مخصوص ظاهری خاک ( $\text{Mg}/\text{m}^3$ )، D ضریب پخشیدگی - پراکنشی ( $\text{m}^2/\text{h}$ )،  $v$  سرعت جریان آب در منافذ خاک ( $\text{m}/\text{h}$ )، z عمق خاک (m) و t زمان (h) است. بعلاوه Se مقدار املاحی است ( $\text{mgKg}^{-1}$  soil) که به صورت تعادلی و برگشت پذیر جذب می‌شود؛  $S_p$  مقدار املاحی است ( $\text{mgKg}^{-1}$  soil) که به صورت سینتیکی و برگشت پذیر جذب می‌شود؛ Q مقدار املاحی است ( $\text{mgKg}^{-1}$  soil) که به صورت برگشت ناپذیر جذب می‌شود،  $k_1$  و  $k_2$  به ترتیب ضرایب سرعت رفت و برگشت ( $\text{h}^{-1}$ ) و n مرتبه واکنش می‌باشد. معادلات (۶) تا (۹) بیانگر شرایط اولیه و حدی می‌باشند. معادلات (۱) تا (۹) به صورت عددی با استفاده از روش تفاضل محدود متناسب با شرایط اولیه و حدی بالا به کمک کامپیوتر حل شدند.

#### مواد و روش‌ها

برای بررسی حرکت و برهم کنش‌های کادمیم در خاک، خاک‌هایی با ویژگی‌های فیزیکی، شیمیایی و تاکسونومیکی متفاوت به آزمایشگاه آورده شدند. نمونه برداری از خاک‌های جنگلی منطقه خیرود کنار، جنوب تهران، ایستگاه تحقیقاتی فرسایش و حفاظت خاک کوهین و باغ و مزرعه دانشکده کشاورزی کرج انجام پذیرفت. نمونه‌ها از زیر عمق ۱۰ سانتیمتری (واقع در افق A) این خاک‌ها و به صورت دست خورده برداشته شدند.

برای تعیین پارامترهای موجود در معادلات انتقال و جذب و نیز کارایی مدل ارائه شده برای پیشگویی حرکت کادمیم در خاک آزمایش‌های جابجایی اختلاط پذیر انجام گرفت و بر مبنای آنها منحنی‌های رخنه برای هر کدام از خاک‌های مورد آزمایش تعیین گردید. آزمایشات جابجایی اختلاط پذیر به روش سلیم ۲ و همکاران (۱۹۸۷) انجام گرفت.

#### نتایج و بحث

آماره ای که برای تخمین خوب برآزش مدل به داده‌ها آزمایش بکار برده شده است،  $R^2$  می‌باشد.  $R^2$  بالا و پراکنش تصادفی داده‌های آزمایش حول منحنی پیشگویی شده نشان می‌دهند که مدل ارائه شده به خوبی به داده‌های آزمایش فیت شده است. این موضوع مبین آن است که مدل ارائه شده به خوبی می‌تواند حرکت کادمیم در خاک را شبیه سازی کند. خروجی‌های این مدل عبارتند از پیشگویی غلظت و جذب کادمیم با زمان و عمق. بعلاوه با استفاده از این مدل می‌توان تغییرات جذب تعادلی را با غلظت (ایزوترم فرنذلیچ) محاسبه کرد. مدل ارائه شده برای دامنه گسترده ای از خاک‌ها با ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی متفاوت استفاده شد و در هر مورد پارامترهای آن با استفاده از روش حداقل مربعات ۳ تعیین گردید. از آنجا که تعیین این

- 1-miscible displacement experiments
- 2-Selim et al. 1987.
- 3-Least - squares optimization method