



مدیریت آب و آبیاری

دوره ۴ ■ شماره ۱ ■ بهار و تابستان ۱۳۹۳

صفحه‌های ۴۵-۵۷

اشتفاق توابع انتقالی برای تخمین پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک

مجید هماپور گورابجیری^۱، علی رسولزاده^{۲*}

۱. دانشجوی سابق علوم خاک، دانشکده فناوری کشاورزی، دانشگاه محقق اردبیلی

۲. استادیار گروه مهندسی آب دانشکده فناوری کشاورزی دانشگاه محقق اردبیلی

تاریخ پذیرش مقاله: ۱۳۹۲/۱۰/۲۲

تاریخ وصول مقاله: ۱۳۹۲/۵/۱۶

چکیده

منحنی مشخصه آب خاک، یکی از پارامترهای تعیین‌کننده در مطالعه حرکت آب و املاح در خاک است. اندازه‌گیری مستقیم منحنی مشخصه آب خاک زمان‌بر و پرهزینه است و توابع انتقالی را می‌توان به عنوان یک روش برآورد غیرمستقیم منحنی مشخصه آب خاک از ویژگی‌های زودیافت خاک به کار گرفت. دکستر و همکاران به تازگی معادله نمایی دوگانه جدیدی را برای منحنی مشخصه آب خاک معرفی کرده‌اند که پارامترهای آن ماهیت فیزیکی مشخصی دارند. در این پژوهش، توابع انتقالی برای برآورد پارامترهای معادله نمایی دوگانه با استفاده از ویژگی‌های زودیافت خاک (درصد نسبی ذرات شن، سیلت و رس و مقدار جرم مخصوص ظاهری خاک) بسط داده شد. توابع انتقالی به وسیلهٔ نرم‌افزار SPSS و DATAFIT با به کارگیری اطلاعات ۲۷ نمونه خاک به دست آمد و همچنین اطلاعات نه نمونه خاک برای سنجش اعتبار توابع انتقالی ایجاد شده به کار گرفته شد. مقایسهٔ توابع انتقالی به دست آمده با استفاده از سه شاخص آماری میانگین خطای مطلق (MAE)، ضریب کارایی اصلاح شده (d') و شاخص مطابقت اصلاح شده (E') نشان داد که این توابع انتقالی از دقت پذیرفتنی برخوردارند. در مجموع نرم‌افزار SPSS با میانگین مقادیر شاخص‌های آماری MAE ، d' و E' به ترتیب برابر با 0.020 ، 0.0878 و 0.744 نسبت به نرم‌افزار SPSS با میانگین مقادیر MAE ، d' و E' به ترتیب، 0.025 و 0.0852 و 0.684 از دقت بیشتری برخودار است، ولی تفاوت معناداری بین مقادیر شاخص‌های آماری مربوط به آنها مشاهده نشد.

کلیدواژه‌ها: توابع انتقالی، معادله دکستر، معادله نمایی دوگانه، منحنی مشخصه آب خاک، ویژگی‌های زودیافت خاک.

مقدمه

ویژگی‌های هیدرولیکی خاک گسترش چشمگیری یافته است. بنابراین پژوهش‌های زیادی برای برآورد پارامترهای معادلات ون‌گنوختن و ون‌گنوختن-معلم در بخش غیراشباع خاک با استفاده از توابع انتقالی پارامتریک انجام گرفته است. در این پژوهش‌ها از میانگین هندسی و انحراف معیار هندسی قطر ذرات خاک به عنوان شاخص‌های کمی بیان کننده اندازه تخلخل در ایجاد توابع انتقالی استفاده شده است [۶، ۱۵، ۱۸، ۲۱]. پژوهش مشابهی نیز به منظور برآورد پارامترهای مدل منحنی رطوبتی ون‌گنوختن و مدل هدایت هیدرولیکی معلم-ون‌گنوختن، با استفاده از توابع انتقالی در خاک‌های گچی اجرا شده است [۵].

دکستر و همکاران به تازگی معادله‌ای را برای منحنی مشخصه آب خاک معرفی کرده‌اند که پارامترهای آن دارای مفهوم فیزیکی است [۱۴]. این معادله به صورت نمایی دوگانه^۱ بوده و با توجه به بافت خاک و ساختمان خلل و فرج خاک به دست آمده و دارای پنج پارامتر است. همه پارامترهای آن، ماهیت فیزیکی دارند و با ماتریکس و ساختمان خلل و فرج خاک مرتبط‌ند. از طرفی، اندازه خلل و فرج و ماتریکس خاک ارتباط مستقیمی با تخلخل و جرم مخصوص ظاهری خاک دارد. این معادله نمایی دوگانه نسبت به معادله ون‌گنوختن، تطابق خوبی با داده‌های منحنی مشخصه آب خاک دارد و به صورت زیر است:

$$w = C + A_1 e^{(-h/h_1)} + A_2 e^{(-h/h_2)} \quad (1)$$

که در آن، w : رطوبت جرمی خاک؛ h : مکش متناظر با رطوبت w ؛ C : رطوبت باقیمانده در خاک (رطوبت خاک، وقتی که مکش به سمت بی‌نهایت میل می‌کند)؛ A_1 : پارامتری متناسب با فضای خلل و فرج ماتریکس

منحنی مشخصه آب خاک یکی از خصوصیات هیدرولیکی، از ویژگی‌های بناهای خاک است و بیان کمی آن برای بررسی حرکت آب در خاک و قوانین حاکم بر آن ضرورت دارد [۶] و ویژگی مهمی در حوزه هیدرولیک خاک به شمار می‌آید [۱]. با وجود پیشرفت در اندازه‌گیری مستقیم این ویژگی‌ها، این روش‌ها چه به صورت آزمایشگاهی و چه صحرایی، پرهزینه و زمانبرند. در سال‌های اخیر، روش‌های غیرمستقیم مورد توجه پژوهشگران قرار گرفته است [۹]، بنابراین ارائه مدل‌های ریاضی برای پیش‌بینی رابطه بین رطوبت و مکش آب خاک ضرورت پیدا می‌کند. از جمله مدل‌هایی که برای منحنی مشخصه آب خاک ارائه شده است، می‌توان به معادلات بروکر و کوری [۱۰]، کمپل [۱۱] و ون‌گنوختن [۲۰] اشاره کرد. در بین معادلات یادشده، معادله ون‌گنوختن بهترین کارایی را داشته و جنبه عمومی به خود گرفته است و در اکثر کلدهای کامپیوتري برای مدل کردن حرکت آب و املاح در محیط‌های متخلخل به کار گرفته می‌شود.

یکی از روش‌های غیرمستقیم متداولی که برای تعیین پارامترهای معادله منحنی مشخصه آب خاک معرفی شده است، توابع انتقالی خاک^۱ است. توابع انتقالی مدل‌های تخمین یک ویژگی مشخص خاک با استفاده از ویژگی‌هایی است که اندازه‌گیری آنها آسان، سریع و ارزان است. روش معمول در برآذش توابع انتقالی خاک، استفاده از رگرسیون آماری است. این روش بر پایه فرض دقیق بودن متغیرهای مورد مطالعه و مشاهدات مربوط به آن استوار است و در نهایت روابط بین متغیرها به طور دقیق مشخص می‌شود [۷].

بررسی‌ها نشان می‌دهد که در سال‌های اخیر، ایجاد توابع انتقالی براساس معادلات رگرسیونی برای برآورد

2. Double-exponential

1. Pedotransfer functions

مدیریت آب و آبیاری

دوره ۴ ■ شماره ۱ ■ بهار و تابستان ۱۳۹۳

زودیافت نظیر توزیع اندازه ذرات خاک (درصد نسبی شن، سیلت و رس) و جرم مخصوص ظاهری خاک برآورد می‌کند.

مواد و روش‌ها

به منظور ایجاد توابع انتقالی برای تعیین پارامترهای معادله منحنی مشخصه آب خاک ارائه شده توسط دکستر و همکاران [۱۴]، داده‌های توزیع اندازه ذرات خاک (درصدهای شن، سیلت و رس)، جرم مخصوص ظاهری و منحنی مشخصه آب خاک ۳۶ نمونه خاک تجزیه و تحلیل شد. ۳۶ نمونه خاک استفاده شده در این پژوهش شامل ۱۳ نمونه از دشت توابع ارسنجان در استان فارس [۱۶]، شش نمونه از منطقه آراللو در استان اردبیل [۳]، ۱۰ نمونه از کمال آباد در استان تهران [۲]، یک نمونه از منطقه اسلام در استان گیلان [۹]، چهار نمونه از شهرستان نقده [۴] و دو نمونه از داده‌های خاک UNSODA است. جرم مخصوص ظاهری نمونه‌های خاک با استفاده از سیلندرهای نمونه‌برداری، فراوانی نسبی ذرات به روش هیدرومتری و منحنی مشخصه آب خاک با استفاده از دستگاه‌های صفحات فشاری و ستون آب آویزان و اعمال مکش‌های مختلف، اندازه‌گیری شده است. از بین ۳۶ نمونه خاک، داده‌های ۲۷ نمونه برای تعیین توابع انتقالی و ۹ نمونه دیگر برای بررسی اعتبار معادلات به دست آمده به طور تصادفی انتخاب و استفاده شد. پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک دکستر و همکاران [۱۴] (A₁, A₂, h₁, h₂) به روش معکوس^۱ (الگوریتم لونبرگ-مارکوارت^۲) و با استفاده از کد WATRECT [۱۷] نوشته شده با زبان برنامه‌نویسی C++ محاسبه شد. برای

خاک؛ h₁: مکش آب خاک در هنگام خروج آب از فضای خلل و فرج ماتریکس خاک؛ A₂: پارامتری متناسب با فضای خلل و فرج ساختمانی خاک؛ و h₂: مکش آب خاک در هنگام خروج آب از فضای خلل و فرج ساختمانی خاک است. چون فضای موجود بین خلل و فرج ماتریکس خاک (A₁) کوچک‌تر از فضای بین خلل و فرج ساختمان خاک (A₂) است (A₁<A₂)، می‌توان نتیجه گرفت که مکش آب در هنگام خروج از خلل و فرج ماتریکس (h₁)، بزرگ‌تر از مکش آب در هنگام خروج از خلل و فرج ساختمانی (h₂) است (h₁>h₂) [۱۴]. چون مدت زمان زیادی از معرفی معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک نمی‌گذرد، بر عکس معادله‌های بروکز و کوری و ون‌گنوختن پژوهش‌های زیادی در مورد آن انجام نگرفته است. رسول‌زاده در پژوهش خود نشان داد وابستگی داخلی پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک، کمتر از معادلات بروکز و کوری و ون‌گنوختن است و بهتر به مقادیر اندازه‌گیری شده برآذش می‌یابد [۱۷]. در پژوهشی دیگر، دکستر و همکاران نشان دادند نقطه عطف معادله نمایی دوگانه، تابعی از پارامتر h₁ است و وابستگی کمتری به پارامتر h₂ دارد [۱۲]. همچنین برای برآورد مقدار رطوبت باقی‌مانده در خاک (پارامتر C در معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک)، دکستر و همکاران معادله رگرسیونی خطی ساده‌ای را ارائه کردند. این معادله رگرسیونی به صورت تابعی از مقدار رس موجود در خاک است [۱۳].

با وجود ماهیت فیزیکی پارامترهای معادله منحنی مشخصه آب خاک دکستر و همکاران، تاکنون توابع انتقالی برای آن گزارش نشده است. از این‌رو هدف از این پژوهش برآورد پارامترهای معادله منحنی مشخصه آب خاک دکستر و همکاران با استفاده از توابع انتقالی است. این توابع پارامترهای معادله ذکرشده را با استفاده از ویژگی‌های

1. Inverse method

2. Levenberg-Marquardt

گرینش دقیق‌ترین تابع بسیار مشکل و وقتگیر است. نرم‌افزار *DATAFIT* این مشکل را برطرف کرده و با توجه به متغیرهای ثابت ارائه شده، مناسب‌ترین توابع غیرخطی را برای هر کدام از پارامترها گزارش می‌کند. از این‌رو در نرم‌افزار *DATAFIT*، با توجه به متغیرهای مستقلی که تعریف شد، مدل‌های متعدد غیرخطی برآش شد و سرانجام دقیق‌ترین مدل با در نظر گرفتن بالاترین ضریب تبیین گرینش شد.

در مرحله اعتبارسنجی، ابتدا با استفاده از توابع انتقالی به دست آمده، مقادیر پارامترهای معادله نمایی دوگانه دکستر و همکاران (C, A_1, h_1, A_2, h_2) برای ۹ نمونه خاک (که در ایجاد توابع انتقالی از آنها استفاده نشده بود) تخمین زده شد. سپس برای هر کدام از پارامترها، مقادیر تخمین‌زده شده با مقادیر اندازه‌گیری شده مقایسه شد. به این منظور از درصد خطای نسبی بین مقادیر تخمین‌زده شده و اندازه‌گیری شده استفاده شد (معادله ۲).

$$RE = \frac{|O-S|}{O} \times 100 \quad (2)$$

که در آن RE : درصد خطای نسبی، O : مقادیر پارامترهای معادله نمایی دوگانه که با برآش به منحنی *WATRECT* مشخصه اندازه‌گیری شده به وسیله کد به دست آمده؛ و S : مقادیر پارامترهای معادله نمایی دوگانه به دست آمده از توابع انتقالی ایجاد شده در این پژوهش است.

در مرحله بعد، با استفاده از توابع انتقالی به دست آمده، منحنی مشخصه آب خاک ۹ نمونه خاک با معادله نمایی دوگانه برآورد شد. سپس منحنی مشخصه آب برآورده شده با منحنی مشخصه اندازه‌گیری شده مقایسه شد. برای مقایسه از سه شاخص^۴ آماری میانگین خطای مطلق (MAE)،^۵

اشتقاق توابع انتقالی، روش آماری رگرسیون چندگانه (خطی و غیرخطی) با استفاده از نرم‌افزارهای آماری *SPSS* و *DATAFIT* به کار گرفته شد. در این دو نرم‌افزار از روش الگوریتم لونبرگ-مارکوارت برای رگرسیون‌گیری و اشتلاق توابع انتقالی استفاده شده است. در این تحقیق متغیرهای مستقل شامل ویژگی‌های زودیافت خاک نظیر درصد نسبی ذرات شن، سیلت و رس و جرم مخصوص ظاهری خاک، و متغیرهای وابسته شامل پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک (C, A_1, h_1, A_2, h_2) است. نخستین گام در تجزیه و تحلیل آماری، آزمون نرمال بودن توزیع داده‌ها است. زیرا آزمون‌های آماری، بر پایه نرمال بودن توزیع داده‌ها بنا شده است و غیرنرمال بودن داده‌ها این آزمون‌ها را نامعتبر می‌سازد [۱۴]. آزمون نرمال بودن داده‌ها به وسیله نرم‌افزار *SPSS* و به روش آزمون کولموگروف - اسمیرنوف^۱ انجام گرفت. در توابع انتقالی ایجاد شده در این پژوهش، گاهی برای جلوگیری از بروز همراستایی چندگانه^۲ بین درصدهای سیلت و رس از *SPSS* نسبت سیلت به رس استفاده شده است. در نرم‌افزار *SPSS* ترکیب‌های متفاوت از متغیرهای ثابت برای به دست آوردن تابع انتقالی مورد نظر آزمون شد. این عمل از طریق همبستگی خطی چندگانه و به روش گام‌به‌گام^۳ صورت گرفت. در نهایت دقیق‌ترین تابع انتقالی خطی با توجه به ضریب تبیین و خطای استاندارد که به وسیله نرم‌افزار *SPSS* ارائه می‌شود، گزینش شد. در ادامه سعی شد تابع انتقالی غیرخطی نیز برای پارامترهای یادشده ارائه شود. چون برای هر کدام از پارامترها تابع غیرخطی متعددی با ترکیب‌های متفاوت (اعم از نمایی، لگاریتمی و ...) قابل محاسبه است، استفاده از نرم‌افزار *SPSS* برای اشتلاق توابع غیرخطی و

1. Kolmogorov-Smirnov

2. Multicollinearity

3. Step wise

اشتقاق توابع انتقالی برای تخمین پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک

نرم افزار SPSS و DATAFIT ، از آزمون t میانگین مشاهدات جفت شده استفاده شد.

ضریب کارایی اصلاح شده (E')^۱ و شاخص مطابقت اصلاح شده (d')^۲ استفاده شد (معادله های ۳ تا ۵).

نتایج

نتایج آزمون نرمال بودن توزیع داده ها نشان داد که کلیه متغیرهای وابسته و مستقل دارای توزیع نرمالند. میانگین، دامنه تغییرات و انحراف معیار متغیرهای مستقل اندازه گیری شده و پارامترهای معادله نمایی دوگانه دکستر و همکاران [۱۴] که با استفاده از کد WATRECT به دست آمده، برای ۲۷ نمونه خاک استفاده شده در تعیین توابع انتقالی، در جدول ۱ ارائه شده است. در جدول ۲ مقادیر این آماره ها برای ۹ نمونه خاک که در تعیین اعتبار توابع انتقالی ایجاد شده از آنها استفاده شد، گزارش شده است.

$$M A E = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n |O_i - S_i| \quad (3)$$

$$E' = 1.0 - \frac{\sum_{i=1}^n |O_i - S_i|}{\sum_{i=1}^n |O_i - O'|} \quad (4)$$

$$d' = 1.0 - \frac{\sum_{i=1}^n |O_i - S_i|}{\sum_{i=1}^n (|S_i - O'| + |O_i - O'|)} \quad (5)$$

که O_i : مقادیر اندازه گیری شده رطوبت؛ S_i : مقادیر برآورده شده رطوبت؛ O' میانگین مقادیر اندازه گیری شده؛ و n : تعداد زوج مقادیر اندازه گیری شده برآورده شده رطوبت است [۱۹].

برای مقایسه میانگین مقادیر شاخص های آماری دو

جدول ۱. میانگین، دامنه تغییرات و انحراف معیار ویژگی های اندازه گیری شده و پارامترهای معادله نمایی دوگانه (معادله دکستر و همکاران) در ۲۷ نمونه خاک (استفاده شده در اشتقاق توابع انتقالی).

متغیر	تعداد	میانگین	حداقل	حداکثر	انحراف معیار
درصد شن	۲۷	۲۶/۷	۵/۶	۴۸	۱۱/۷۸
درصد سیلت	۲۷	۴۳/۹	۱۷	۶۵/۶	۱۴/۰۴
درصد رس	۲۷	۲۹/۴	۲/۱	۶۷	۱۴/۹۷
جرم مخصوص ظاهری (gcm ^{-۳})	۲۷	۱/۴۹	۰/۹۵	۱/۹۱	۰/۲۷
پارامتر C (gg ^{-۱})	۲۷	۰/۰۹۸	۰/۰۵	۰/۲۵	۰/۰۵
پارامتر A ₁ (-)	۲۷	۰/۱۰۱	۰/۰۳	۰/۲۸	۰/۰۶
پارامتر h ₁ (cm)	۲۷	۲۹۳۱/۴۱	۹۱۸	۷۵۷۰	۱۵۰۷/۴۴
پارامتر A ₂ (-)	۲۷	۰/۱۱۴۶	۰/۰۴۱۶	۰/۲۹۶	۰/۰۷
پارامتر h ₂ (cm)	۲۷	۲۰۸/۱۵	۴۴	۱۰۰	۱۷۵/۲۵

1. Modified Coefficient Efficiency
2. Modified Index of agreement
3. Compare Means Paired t test

دیریت آب و آبیاری

دوره ۴ ■ شماره ۱ ■ بهار و تابستان ۱۳۹۳

جدول ۲. میانگین، دامنه تغییرات و انحراف معیار ویژگی‌های زودیافت اندازه‌گیری شده در ۹ نمونه خاک
(استفاده شده در تعیین اعتبار توابع انتقالی).

متغیر	تعداد	میانگین	حداقل	حداکثر	انحراف معیار
درصد شن	۹	۳۷	۳/۵۲	۶۸/۳	۱۹/۹۸
درصد سیلت	۹	۴۰/۳۸	۲۰/۴	۶۸	۱۳/۹۸
درصد رس	۹	۲۲/۶۱	۸	۵۳/۸۱	۱۳/۵۶
جرم مخصوص ظاهری (gcm^{-3})	۹	۱/۳۲	۱/۱۱	۱/۴۶	۰/۱۲
پارامتر $C (\text{gg}^{-1})$	۹	۰/۱۰۴۳	۰/۰۲۷۷	۰/۱۷۶۱	۰/۰۴
پارامتر $A_1 (-)$	۹	۰/۱۱۵۱	۰/۰۶۷۲	۰/۱۵۱۶	۰/۰۳
پارامتر $h_1 (\text{cm})$	۹	۴۴۲۸	۲۳۸۸	۸۲۷۳	۲۰۱۷/۲۸
پارامتر $A_2 (-)$	۹	۰/۱۵۵۳	۰/۰۸۶۷	۰/۲۳۰۹	۰/۰۵
پارامتر $h_2 (\text{cm})$	۹	۲۰۲/۰۳	۵۶/۶۰	۳۷۴/۹۰	۱۱۸/۷۳

برآورد شده است. همچنین در هر دو نرم‌افزار SPSS و DATAFIT، تخمین توابع انتقالی برای دو پارامتر h_1 (پارامتر مربوط به مکش آب خاک در هنگام خروج آب از فضای خلول و فرج ماتریکس خاک) و h_2 (پارامتر مربوط به مکش آب خاک در هنگام خروج آب از فضای خلول و فرج ساختمانی خاک) نسبت به بقیه توابع کمترین دقت را داشته‌اند.

نرم‌افزار DATAFIT به جز تابع انتقالی مربوط به پارامتر h_2 ، بقیه توابع انتقالی (تابع انتقالی مربوط به پارامترهای A_1 ، A_2 ، h_1 ، C) را با مقادیر ضریب تبیین بالاتری نسبت به نرم‌افزار SPSS تخمین زده است. نرم‌افزار DATAFIT نسبت به نرم‌افزار SPSS در تخمین پارامترهای C ، A_1 ، h_1 ، A_2 از دقت بیشتری برخوردار بود، از این‌رو می‌توان انتظار داشت که برآورد منحنی مشخصه آب خاک با استفاده از توابع انتقالی تخمین‌زده شده با نرم‌افزار DATAFIT دقت نسبی بیشتری در مقایسه با نرم‌افزار SPSS داشته باشد.

با توجه به پارامترهای اندازه‌گیری شده برای ۲۷ نمونه خاک، توابع انتقالی پارامتریک به وسیله نرم‌افزارهای SPSS و DATAFIT برآورد شده‌اند که در زیر بیان می‌شوند:

توابع انتقالی پارامتریک به دست آمده با استفاده از نرم-افزارهای SPSS و DATAFIT

تابع انتقالی ایجاد شده به وسیله نرم‌افزارهای SPSS و DATAFIT برای هر کدام از پارامترهای معادله منحنی مشخصه آب خاک (معادله دکستر و همکاران) به همراه مقادیر ضریب تبیین و خطای استاندارد هر کدام از توابع انتقالی به ترتیب در جدول‌های ۳ و ۴ گزارش شده است. مطابق جدول‌های ۳ و ۴ و با توجه به مقادیر ضریب تبیین و خطای استاندارد به دست آمده برای هر کدام از پارامترها، در هر دو نرم‌افزار SPSS و DATAFIT، تابع انتقالی به دست آمده مربوط به پارامتر C (رطوبت باقی‌مانده در خاک) با بیشترین دقت نسبت به بقیه توابع انتقالی

اشتقاق توابع انتقالی برای تخمین پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک

جدول ۳. توابع انتقالی پارامتریک ایجاد شده با استفاده از نرم افزار SPSS

((gcm⁻³) جرم مخصوص ظاهری خاک (sand و silt به ترتیب درصد وزنی ذرات شن، رس و سیلت، Bd)

پارامتر	تابع انتقالی	ضریب تبیین	خطای استاندارد
C	$-0.002\text{sand} - (4.121 \times 10^{-6})(\text{silt} / \text{clay}) - 0.001\text{silt} - 0.134\text{Bd} + 0.392$	۰/۸۸۷	۰/۰۱۶۵
A_1	$-0.001(\text{silt} / \text{clay}) - 0.175\text{Bd} + 0.366$	۰/۵۳۲	۰/۰۴۴۵
h_1	$44.984\text{silt} - 43.917(\text{silt} / \text{clay}) + 937.177$	۰/۲۵۶	۸۹۲/۷۱۶
A_2	$-0.19\text{Bd} + 0.398$	۰/۶۰۴	۰/۰۴۱۸
h_2	$-0.169\text{clay} + 3.229\text{silt} + 48.283$	۰/۳۵۸	۵۸/۰/۱۱

جدول ۴. توابع انتقالی پارامتریک با استفاده از نرم افزار DATAFIT

((gcm⁻³) جرم مخصوص ظاهری خاک (sand و silt به ترتیب درصد وزنی ذرات شن، رس و سیلت، Bd)

پارامتر	تابع انتقالی	ضریب تبیین	خطای استاندارد
C	$\exp((-0.0093\text{sand}) - (0.0221(\text{silt} / \text{clay})) - (1.5305\text{Bd}) + 0.1593)$	۰/۹۲۴	۰/۰۱۴
A_1	$\exp((0.0102\text{sand}) - (0.0145(\text{silt} / \text{clay})) - (1.625\text{Bd}) - 0.2338)$	۰/۶۳۲	۰/۰۴۲
h_1	$(197.4127\text{silt}^{0.6839}) - (0.0533(\text{silt} / \text{clay})^{3.0827}) + 237.321$	۰/۳۴۹	۹۲۳/۵۰۸
A_2	$\exp((-0.0013\text{sand}) + (0.0218(\text{silt} / \text{clay})) - (1.6533\text{Bd}) + 0.1658)$	۰/۶۶۴	۰/۰۴۱
h_2	$(-1.6415\text{clay}) + (73.0201 \log \text{Bd}) + 202.7846$	۰/۲۲۸	۶۶/۷۲۸

۲) استفاده شد (جدول ۵). نتایج نشان داد در خاکهای لومی (کمالآباد) و لوم رسی (نقده) (هر دو نرم افزار SPSS و DATAFIT) و لوم سیلتی (کمالآباد) (نرم افزار SPSS)، پارامتر A_1 دارای بیشترین درصد خطای نسبی در مقایسه با پارامترهای دیگر است. همچنین، پارامتر h_1 در خاکهای لومی (UNSODA) (هر دو نرم افزار SPSS و DATAFIT) و لوم شنی (UNSODA) (نرم افزار SPSS)، بیشترین خط را دارد (جدول ۵). در بقیه خاکها، پارامتر h_2 دارای بیشترین درصد خطای نسبی در مقایسه با پارامترهای دیگر است.

سنجش اعتبار توابع انتقالی

مقایسه دقت تخمین پارامترهای معادله نمایی دوگانه

منحنی مشخصه آب خاک

برای مقایسه مقادیر تخمین‌زده شده و اندازه‌گیری شده پارامترهای معادله نمایی دوگانه برای ۹ نمونه خاک (دو نمونه از کمالآباد استان تهران، یک نمونه از منطقه اسلام استان گیلان، چهار نمونه از شهرستان نقده در استان آذربایجان غربی و دو نمونه از داده‌های خاک UNSODA استفاده شده در اعتبارسنجی از درصد خطای نسبی (معادله

دیریت آب و آبیاری

دوره ۴ ■ شماره ۱ ■ بهار و تابستان ۱۳۹۳

جدول ۵ . مقادیر درصد خطای نسبی در تخمین پارامترها به وسیله دو نرم افزار *SPSS* و *DATAFIT*

درصد خطای نسبی در تخمین پارامترها					نرم افزار استفاده شده	نوع خاک
h_2	A_2	h_1	A_1	C		
۲/۳۷	۱۴/۱۷	۷/۴۲	۲۲/۲۳	۱۸/۹۵	<i>SPSS</i>	لومی
۲۵/۹۷	۲۴/۸۴	۶/۲۲	۳۵/۳۹	۱۳/۱۷	<i>DATAFIT</i>	(کمالآباد)
۲۹/۰۹	۸/۷۳	۳۴/۹۹	۷۱/۵۸	۵/۱۲	<i>SPSS</i>	لوم سیلیتی
۴۸/۳۲	۵/۹۳	۳۴/۷۱	۳۶/۷۶	۹/۹۲	<i>DATAFIT</i>	(کمالآباد)
۰/۷۰	۴/۲۵	۳/۶۸	۱۲/۱۴	۱۹/۵۹	<i>SPSS</i>	لوم رسی
۱۳/۰۳	۳/۴۰	۳/۰۴	۱۲/۸۶	۱۰/۳۴	<i>DATAFIT</i>	(اسالم)
۴۶/۱۶	۲۸/۸۴	۱۴/۵۰	۶۲/۷۹	۲۶/۷۲	<i>SPSS</i>	لوم رسی
۴۴/۱۸	۳۴/۴۷	۱۲/۷۱	۶۵/۰۷	۳۰/۴۸	<i>DATAFIT</i>	(نقده)
۴۳/۲۶	۷/۲۸	۳۰/۹۰	۳۸/۸۱	۲۲/۷۶	<i>SPSS</i>	رس سیلیتی
۶۲/۰۶	۶/۶۳	۳۱/۲۲	۷/۲۱	۲۷/۲۰	<i>DATAFIT</i>	(نقده)
۹۷/۵۱	۷/۸۱	۷۸/۳۵	۱۹/۲۲	۱۱/۴۶	<i>SPSS</i>	لوم شنی
۲۳۷/۷۷	۲۳/۲۱	۷۸/۳۷	۴/۷۴	۲۵/۶۴	<i>DATAFIT</i>	(نقده)
۱۳۶/۵۰	۵۸/۸۲	۲۵/۷۴	۱۰/۶۲	۰/۹۴	<i>SPSS</i>	لوم رسی
۹۷/۲۳	۴۲/۱۰	۲۵/۷۶	۲۴/۴۶	۳/۳۵	<i>DATAFIT</i>	(نقده)
۵۰/۳۸	۱۹/۴۲	۶۸/۳۸	۱۸/۷۴	۴۹/۴۶	<i>SPSS</i>	لوم شنی
۱۴۴/۵۴	۳۰/۷۴	۶۶/۹۸	۷/۰۲	۱۳۸/۹۹	<i>DATAFIT</i>	(UNSODA)
۳۸/۱۶	۲۲/۳۶	۴۷/۲۲	۴۴/۸۲	۳۴/۲۶	<i>SPSS</i>	لومی
۳۶/۹۳	۷/۹۳	۴۵/۸۹	۴۴/۸۲	۲۵/۳۷	<i>DATAFIT</i>	(UNSODA)

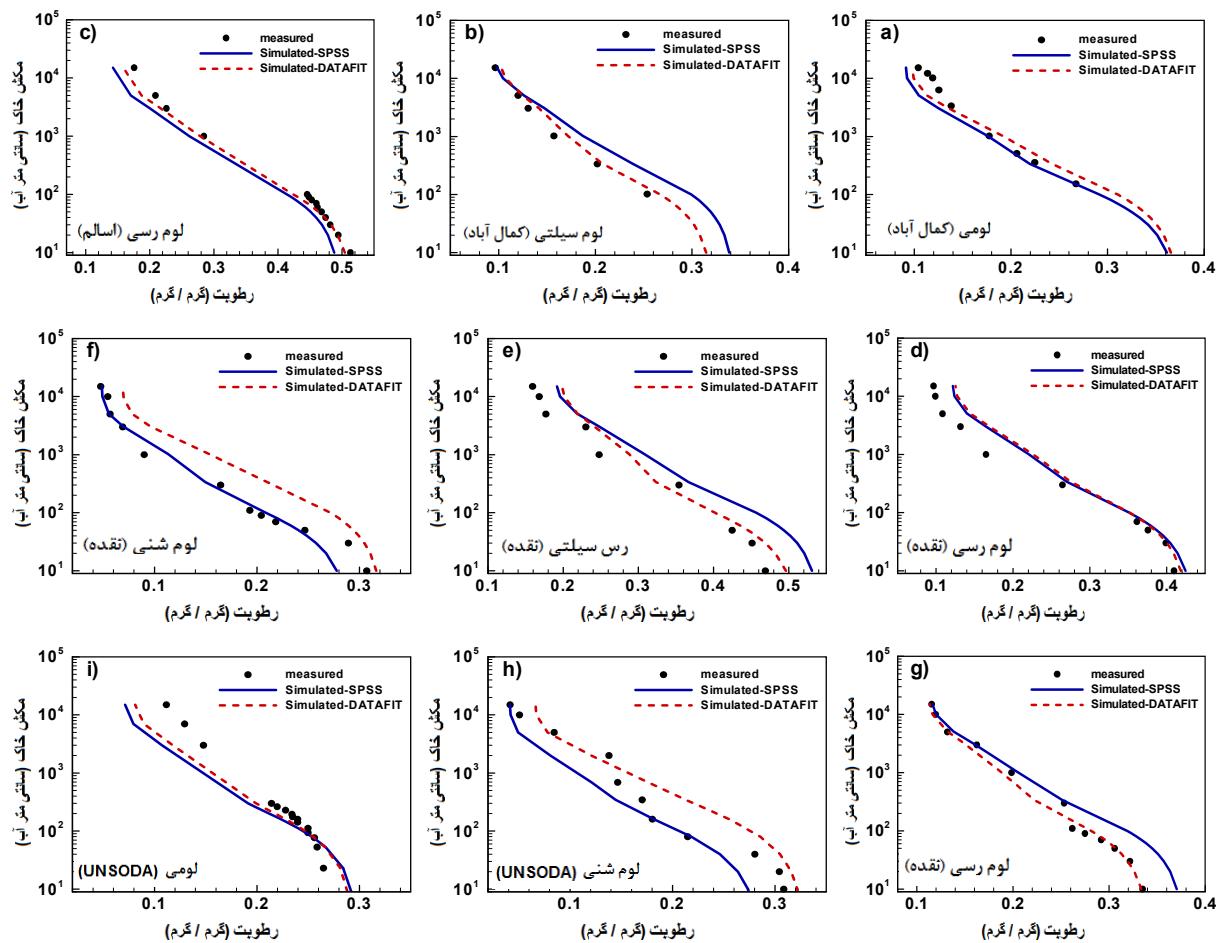
معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک برای ۹ نمونه خاک محاسبه و منحنی مشخصه برآورده شده و اندازه‌گیری شده به وسیله نرم افزار *Teeplot* رسم شد (شکل ۱).

مقایسه کیفی منحنی مشخصه آب خاک برآورده شده و اندازه‌گیری شده با به کارگیری توابع انتقالی به دست آمده، مقادیر پارامترهای

مدیریت آب و آبیاری

دوره ۴ ■ شماره ۱ ■ بهار و تابستان ۱۳۹۳

اشتقاق توابع انتقالی برای تخمین پارامترهای معادله نمایی دوگانه منحنی مشخصه آب خاک



شکل ۱. منحنی مشخصه آب خاک اندازه‌گیری شده و برآورده شده با توابع انتقالی ایجاد شده برای معادله نمایی دوگانه (معادله دکستر و همکاران) با دو نرم‌افزار SPSS و DATAFIT برای ۹ نمونه خاک

منحنی مشخصه در مکش‌های بالا را می‌توان به دلیل خطای تخمین زیاد پارامتر A_1 دانست. در خاک لوم شنی (نقده) (شکل ۱-f) مشاهده می‌شود که منحنی مشخصه آب خاک برآورده شده به وسیله توابع انتقالی ایجاد شده با نرم‌افزار DATAFIT تطابق مناسبی با مقادیر اندازه‌گیری ندارد. این منحنی در مکش‌های بین ۱۰۰ تا ۱۰۰۰ سانتی‌متر آب فاصله بیشتری را با مقادیر اندازه‌گیری نشان می‌دهد. در این خاک، پارامتر h_2 با خطای نسبی زیادی ۲۳۷/۷۷ درصد (جدول ۵) برآورده شده است (جدول ۵). چون پارامتر h_2 بیانگر مکش آب خاک در هنگام خروج آب از فضای خلل و فرج ساختمانی خاک بوده و ساختمان خاک به طور

شکل ۱ نشان می‌دهد که تابع انتقالی ایجاد شده در این پژوهش توانسته است منحنی مشخصه آب خاک را در اکثر خاک‌ها با دقت مناسبی برآورد کند. در خاک لوم رassi (نقده) (شکل ۱-d) منحنی مشخصه برآورده شده با مقادیر اندازه‌گیری شده در مکش‌های زیاد تطابق مناسبی ندارد. بیشترین درصد خطای نسبی در این خاک، مربوط به پارامتر A_1 است که مقدار آن در دو نرم‌افزار SPSS و DATAFIT به ترتیب ۶۲/۷۹ و ۶۵/۰۷ درصد است (جدول ۵). پارامتر A_1 مربوط به خلل و فرج ماتریکس خاک است و بر شکل منحنی مشخصه آب خاک در مکش‌های زیاد تأثیر دارد. بنابراین، در این خاک، دقت به نسبت کم برآورده

منحنی مشخصه آب خاک مربوط به پارامتر h_1 (مکش آب خاک در هنگام خروج آب از فضای خلل و فرج ماتریکس خاک) است و در این خاک، h_1 بیشترین درصد خطای نسبی (۴۷/۲۲ و ۴۵/۸۹ درصد به ترتیب برای SPSS و DATAFIT) را دارد است، خطای در برآورد منحنی مشخصه، مربوط به خطای تخمین پارامتر h_1 است.

معمول در مکش‌های زیر یک بار (در حدود ۱۰۰۰ سانتی-متر آب) بر منحنی مشخصه تأثیرگذار است، می‌توان خطای برآورد منحنی مشخصه آب خاک در این نمونه را مربوط به تخمین پارامتر h_2 دانست. در خاک لومی (UNSODA) (شکل ۱-i) برآورد منحنی مشخصه آب خاک به وسیله هر دو نرم‌افزار SPSS و DATAFIT در مکش‌های بالا از دقت به نسبت کمی برخوردار است. چون مکش‌های بالا در

جدول ۶. بررسی دقت توابع انتقالی در ۹ نمونه خاک و مقایسه آنها با استفاده از سه شاخص آماری

E'	d'	MAE	نرم‌افزار استفاده شده	نوع خاک
۰/۷۹۳۲	۰/۹۰۱۷	۰/۰۱۴۲	SPSS	لومی
۰/۷۷۷۴	۰/۸۹۰۹	۰/۰۱۵۳	DATAFIT	(کمالآباد)
۰/۵۰۴۲	۰/۷۸۲۲	۰/۰۲۸۸	SPSS	لوم سیلتی
۰/۷۶۱۴	۰/۸۸۴۲	۰/۰۱۳۹	DATAFIT	(کمالآباد)
۰/۷۴۷۰	۰/۸۶۷۴	۰/۰۲۵۰	SPSS	لوم رسی
۰/۸۸۶۶	۰/۹۴۲۲	۰/۰۱۱۲	DATAFIT	(اسالم)
۰/۸۲۵۴	۰/۹۰۹۲	۰/۰۲۱۸	SPSS	لوم رسی
۰/۸۲۱۸	۰/۹۰۶۱	۰/۰۲۲۲	DATAFIT	(نقده)
۰/۶۲۷۱	۰/۸۱۹۹	۰/۰۴۴۹	SPSS	رس سیلتی
۰/۷۶۳۵	۰/۸۷۶۵	۰/۰۲۸۵	DATAFIT	(نقده)
۰/۸۴۳۲	۰/۹۱۸۴	۰/۰۱۳۶	SPSS	لوم شنی
۰/۵۶۳۰	۰/۷۹۰۹	۰/۰۳۸۰	DATAFIT	(نقده)
۰/۶۶۱۱	۰/۸۵۳۰	۰/۰۲۴۴	SPSS	لوم رسی
۰/۸۹۹۸	۰/۹۵۱۴	۰/۰۰۷۲	DATAFIT	(نقده)
۰/۷۰۰۵	۰/۸۴۸۶	۰/۰۲۵۹	SPSS	لوم شنی
۰/۶۸۵۷	۰/۸۵۱۳	۰/۰۲۷۲	DATAFIT	(UNSODA)
۰/۴۴۵۴	۰/۷۶۸۱	۰/۰۲۰۰	SPSS	لومی
۰/۵۷۳۱	۰/۸۱۲۶	۰/۰۱۵۴	DATAFIT	(UNSODA)
(۰/۱۳۱۱) (۰/۶۸۴۴) (۰/۰۵۰۹)			SPSS	متوسط مقادیر شاخص‌ها
(۰/۱۱۴۹) (۰/۷۴۴۴) (۰/۰۵۰۳)			DATAFIT	(انحراف معیار)

دیریت آب و آبیاری

دوره ۴ ■ شماره ۱ ■ بهار و تابستان ۱۳۹۳

در توابع انتقالی ایجادشده برای پارامتر A_1 (جدول های ۳ و ۴) متغیر درصد ذرات رس خاک به دلیل سطح ویژه به نسبت بالای ذرات رس، اثر افزایشی بر مقدار خلل و فرج ماتریکس خاک (A_1) دارد. همچنین متغیرهای جرم مخصوص ظاهری خاک و نسبت سیلت به رس اثر منفی بر مقدار پارامتر A_1 دارند. زیاد بودن جرم مخصوص ظاهری خاک، مبین بافت درشت تر خاک و در نتیجه کاهش خلل و فرج ماتریکس (A_1) در خاک است. از طرفی هر چه بافت خاک درشت تر و یا به عبارت دیگر خاک سبک تر باشد (مانند خاک های شنی)، به دلیل عدم تشکیل ساختمن و خاکدانه، این خاک ها قابلیت تراکم پذیری بیشتر و جرم مخصوص ظاهری بالای خواهند داشت. بنابراین افزایش جرم مخصوص ظاهری خاک اثر منفی بر قطر خلل و فرج ساختمنی خاک (A_2) دارد (جدول های ۳ و ۴). هر چه خلل و فرج ساختمنی خاک کوچک تر و باریک تر شود، مکش آب داخل این خلل و فرج (h_2) افزایش خواهد یافت. بنابراین افزایش جرم مخصوص ظاهری خاک سبب افزایش مکش آب خاک در داخل خلل و فرج ساختمنی می شود (جدول ۴). علاوه بر آن در توابع انتقالی برآورده شده برای پارامتر h_2 به وسیله هر دو نرم افزار *DATAFIT* و *SPSS* (جدول های ۳ و ۴)، ضریب متغیر درصد رس منفی است. افزایش مقدار رس موجود در خاک، سبب هماوری ذرات خاک و تشکیل دانه های فولکول^۱ شده و به تدریج خاکدانه های کوچک و بزرگ تشکیل می شود. بنابراین مکش آب خاک در خلال این خاکدانه ها (h_2) کاهش خواهد یافت.

مطابق توابع انتقالی به دست آمده برای پارامتر h_1 (به وسیله هر دو نرم افزار *SPSS* و *DATAFIT* در جدول های ۳ و ۴)، با افزایش مقدار رس، نسبت سیلت به

مقایسه کمی منحنی مشخصه آب خاک برآورده شده و اندازه گیری شده

برای مقایسه کمی منحنی مشخصه های ارائه شده در شکل ۱ از شاخص های آماری مختلف (معادله های ۳ تا ۵) استفاده شد. شاخص های آماری نشان دادند که برای برخی خاک ها، استفاده از رگرسیون خطی به وسیله نرم افزار *SPSS* و در نمونه های دیگر خاک، استفاده از رگرسیون غیرخطی به وسیله نرم افزار *DATAFIT* برآورد بهتری از منحنی مشخصه آب خاک دارند. مقایسه میانگین مقادیر شاخص های آماری با استفاده از آزمون *t* مشاهدات جفت شده، نشان داد که با وجود دقت بهتر نرم افزار *DATAFIT* نسبت به نرم افزار *SPSS* در ایجاد توابع انتقالی، در مجموع تفاوت معناداری بین مقادیر شاخص های آماری مربوط به آنها وجود ندارد (جدول ۶).

نتیجه گیری کلی و بحث

با توجه به جدول های ۳ و ۴ مشاهده می شود که در توابع انتقالی ایجادشده برای پارامتر C ، جرم مخصوص ظاهری خاک، اثر منفی بر مقدار پارامتر C دارد. با عنایت به اینکه زیاد بودن جرم مخصوص ظاهری خاک، نشان دهنده بافت درشت تر خاک است و ذرات شن ظرفیت نگهداری آب کمتری نسبت به ذرات رس دارند، می توان انتظار داشت که با افزایش جرم مخصوص ظاهری خاک، رطوبت باقی مانده در خاک (C) کاهش یابد. درصد شن موجود در خاک نیز همانند جرم مخصوص ظاهری خاک بر مقدار پارامتر C اثر منفی می گذارد. همچنین در توابع انتقالی مربوط به پارامتر C ، هر قدر نسبت سیلت به رس کمتر شده، یا مقدار رس خاک بیشتر شود، مقدار پارامتر C افزایش خواهد یافت که آن نیز به دلیل سطح ویژه و بیشتر بودن ظرفیت نگهداری آب ذرات رس نسبت به دیگر ذرات خاک است

[۵]

دیریت آب و آبیاری

- جهت تخمین منحنی رطوبتی در منطقه آراللوی اردبیل. یازدهمین کنگره علوم خاک ایران. دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، گرگان، ایران.
۴. رضوی قلعه جوق س (۱۳۸۹) توابع انتقالی برای تخمین خصوصیات هیدرولیکی خاک‌های زراعی- شهرستان نقده، ایران. دانشگاه محقق اردبیلی، اردبیل. پایان‌نامه کارشناسی ارشد.
۵. فرخیان فیروزی ا. و همایی م (۱۳۸۴) ایجاد توابع انتقالی نقطه‌ای برای برآورد منحنی رطوبتی خاک‌های گچی. مجله تحقیقات مهندسی کشاورزی. (۶): ۲۴-۱۴۲.
۶. قربانی دشتکی ش. و همایی م (۱۳۸۲) برآورد پارامتریک توابع هیدرولیکی بخش غیراشباع خاک با استفاده از توابع انتقالی. هشتمین کنگره علوم خاک ایران، رشت.
۷. محمدی ج. و طاهری س م (۱۳۸۴) برآش توابع انتقالی خاک با استفاده از رگرسیون فازی. مجله علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی. (۲): ۵۱-۶۰.
۸. نوابیان م، لیاقت‌ع. و همایی م (۱۳۸۳) تخمین هدایت آبی اشباع با استفاده از توابع انتقالی، سومین کارگاه فنی زهکشی. کمیته ملی آبیاری و زهکشی ایران.
۹. هماپور گورابجیری م، رسول‌زاده ع. و اسماعلی عوری ا (۱۳۸۸) بررسی تأثیر گونه‌گیاهی بر خصوصیات فیزیکی و منحنی مشخصه آب خاک در جنگل‌های پهن برگ، سوزنی برگ و مخلوط. همایش ملی اصلاح الگوی مصرف در کشاورزی و منابع طبیعی، دانشگاه رازی، کرمانشاه.

رس کاهش خواهد یافت و با توجه به علامت منفی این متغیر (نسبت سیلت به رس)، موجب افزایش مکش آب خاک در خلل و فرج ماتریکس خاک (h) خواهد شد. ذرات رس خاک، خلل و فرج ریزتری نسبت به ذرات دیگر خاک ایجاد می‌کنند. بنابراین مکش آب خاک به دلیل رابطه معکوسی که با قطر خلل و فرج خاک دارد، افزایش خواهد یافت [۵].

با مشاهده شکل ۱ و جدول ۶ می‌توان نتیجه گرفت که توابع انتقالی ایجاد شده توانسته‌اند منحنی مشخصه آب خاک را با دقیقی پذیرفتندی برآورد کنند. با توجه به دشوار بودن و نیاز به صرف وقت و هزینه فراوان در روش‌های مستقیم اندازه‌گیری منحنی مشخصه آب خاک، نباید انتظار داشت منحنی مشخصه آب خاک تخمین‌زده شده با ویژگی‌های زودیافت خاک کاملاً منطبق بر مقادیر اندازه‌گیری شده شود. از این‌رو استفاده از توابع انتقالی ایجاد شده و ویژگی‌های زودیافت خاک را می‌توان راهکاری مناسب برای برآورد منحنی مشخصه آب خاک در نظر گرفت.

منابع

۱. باقری ف، بایبوردی م. و بهرامی ح (۱۳۸۲) تخمین هدایت هیدرولیکی اشباع در اراضی چایکاری با بافت رسی با استفاده از توابع انتقالی خاک. هشتمین کنگره علوم خاک ایران، رشت.
۲. رسول‌زاده ع (۱۳۷۴) بررسی روش‌های مختلف شبیه‌سازی منحنی رطوبتی و مقایسه با مقادیر آزمایشگاهی. سمینار کارشناسی ارشد، دانشگاه تربیت مدرس.
۳. رسول‌زاده ع، نصیری ن، عزیزی م، بقائی ز. و رسولی ص (۱۳۸۸) ارزیابی توابع انتقالی مختلف

دیریت آب و آبیاری

10. Brooks R H and Corey A T (1964) Hydraulic properties of porous media. Colorado State Univ. Hydrology Paper. 3, 27 p.
11. Campbel G S (1974) A simple method for determining unsaturated conductivity from moisture retention data. Soil Sci. 117: 311-314.
12. Dexter A R and Richard G (2009) Tillage of soils in relation to their bi-model pore size distributions. Soil & Tillage Research. 103: 113-118.
13. Dexter A R, Czyz E A and Richard G (2012) Equilibrium, non-equilibrium and residual water: Consequences for soil water retention. Geoderma. 177-178: 63-71.
14. Dexter A R, Czyz E A, Richard G and Reszkowska A (2008) A user-friendly water retention function that takes account of the textural and structural pore space in soil. Geoderma. 143: 243-253.
15. Jarvis N J, Zavattaro L, Rajkai K, Reynolds W D, Olsen P A, Gechan M M, Mecke M, Mohanty B, Leeds-Harison P B and Jacues D (2002) Indirect estimation of near-saturated hydraulic conductivity from readily available soil information. Geoderma. 108: 1-17.
16. Rasoulzadeh A (2007) Three-Dimensional variably-saturated numerical modeling of groundwater management in a coastal aquifer (case study: Tavabe-e Arsanjan, Iran). PhD Thesis. Shiraz University. Shiraz, Iran.
17. Rasoulzadeh A (2010) Evaluation of water retention functions by developing a code for quantifying the hydraulic functions of unsaturated soils. J. of Food, Agric. & Environ. 8(2): 1180-1184.
18. Rawls W J and Brakensiek D L (1982) Estimating soil water retention from soil water properties. Trans. ASAE. 108: 166-171.
19. Salazar O, Wesstrom I and Joel A (2008) Evaluation of DRAINMOD using saturated hydraulic conductivity estimated by a pedotransfer function model. Agric. Water Manage. 95: 1135-1143.
20. van Genuchten M Th (1980) A closed form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils. Soil Sci. Soc. Am. J. 44: 892-898.
21. Wosten J H M, Pachepsky Y A and Rawls W J (2001) Pedotransfer functions: bridging the gap between available basic soil data and missing soil hydraulic characteristics. J. of Hydrol. 251: 123-150.