



مقایسه هشت روش تخمین منحنی مشخصه آب خاک برمبنای دو روش تخمین منحنی دانه‌بندی خاک

حمیدرضا فولادمند^۱

تاریخ دریافت: ۱۳۹۱/۱۲/۲۴

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۳/۸/۱۹

چکیده

به رابطه بین رطوبت و مکش ماتریک آب خاک، منحنی مشخصه آب خاک گفته می‌شود که اندازه‌گیری آن وقت‌گیر و پرهزینه است. یک روش تخمین منحنی مشخصه آب خاک استفاده از منحنی دانه‌بندی و چگالی ظاهری خاک می‌باشد که در آن از پارامتر مقیاس (α) استفاده می‌شود. در این تحقیق از ۱۰ نمونه خاک مختلف منطقه مرودشت در استان فارس استفاده شد و بافت خاک و منحنی مشخصه هر خاک اندازه‌گیری شد. سپس منحنی دانه‌بندی هر خاک از دو روش فولادمند و سپاسخواه (FS) و فولادمند و منصوری (FM) تخمین زده شد و برای تعیین پارامتر مقیاس نیز از هشت روش خطی با نسبت پوکی ثابت (N)، لجستیک با نسبت پوکی متغیر (LN)، لجستیک با نسبت پوکی متغیر (LG) و چهار روش بدون وابستگی به بافت خاک آلفا-۱ (A1)، آلفا-۲ (A2)، آلفا-۳ (A3) و آلفا-۴ (A4) استفاده شد. بر این اساس منحنی مشخصه هر خاک از ۱۶ حالت مختلف تخمین زده شد و با منحنی مشخصه اندازه‌گیری شده هر خاک مقایسه گردید. برای این منظور از آماره‌های خطای استاندارد (SE)، میانگین هندسی نسبت خطای (GMER) و انحراف معیار هندسی نسبت خطای (GSDER) استفاده شد. نتایج نشان داد مدل FM برای تخمین منحنی دانه‌بندی و به دنبال آن تخمین منحنی مشخصه مناسب‌تر از مدل FS بود. همچنین به طور کلی نتایج کلی نشان داد که حالت‌های FM-A1، FM-A2، A3، A2، FM-LN و FM-N برای تخمین منحنی مشخصه مناسب بود.

واژه‌های کلیدی: منحنی مشخصه آب خاک، منحنی دانه‌بندی، پارامتر مقیاس، روش خطی، روش لجستیک

منحنی مشخصه آب خاک استفاده از منحنی دانه‌بندی و چگالی ظاهری خاک می‌باشد. این موضوع توسط آریا و پاریس (۱۰) پیشنهاد شد و بعدها توسط پژوهشگران دیگری مورد استفاده قرار گرفت (مثلاً ۲۰ و ۲۲ و در ادامه توسط آریا و همکاران (۱۱) بهبود یافت. در ایران نیز تحقیقات متعددی در این زمینه انجام شده است (۱، ۳، ۴، ۵، ۷، ۹، ۱۰، ۱۶). در کلیه روش‌های ذکر شده برای تخمین منحنی مشخصه به یک پارامتر مقیاس (α) نیاز می‌باشد. آریا و پاریس (۱۰) مقدار ثابت $1/38$ را برای α پیشنهاد نمودند و در ادامه آریا و همکاران (۱۱) نشان دادند که مقدار α برای بافت‌های مختلف خاک یکسان نیست و حتی در باختهای مختلف منحنی دانه‌بندی یک خاک معین هم ثابت نمی‌باشد. از این‌رو آریا و همکاران (۱۱) روش‌های خطی و لجستیک را برای تعیین مقدار α در بعضی از بافت‌های خاک ارائه نمودند. در تحقیقات متعددی نیز روابطی برای تعیین پارامتر مقیاس ارائه شده است که از آن جمله می‌توان به تحقیق فولادمند (۷) اشاره نمود که چهار روش مختلف برای تعیین مقدار α بدون وابستگی به نوع بافت خاک ارائه نمود. از طرف دیگر در کلیه تحقیقات ذکر شده

مقدمه

منحنی مشخصه آب خاک که نشان‌دهنده رابطه بین رطوبت و مکش ماتریک آب خاک است در طرح‌های آبیاری و زهکشی و مسایل مربوط به حرکت غیر اشباع آب در خاک کاربرد فراوان دارد. این منحنی شناسایی رفتار فیزیکی خاک در رطوبت‌های مختلف را آسان‌تر می‌کند. برای به دست آوردن این منحنی روش‌های آزمایشگاهی متداول وقت‌گیر و پرهزینه می‌باشد و به همین علت از سال‌ها پیش پژوهشگران در پی به دست آوردن روش‌های کم هزینه‌تر برای تخمین این منحنی به جای اندازه‌گیری آن بوده‌اند. اغلب این روش‌ها دارای مبنای ریاضی و فیزیکی هستند و هدف تمام آنها پیدا کردن یک رابطه ریاضی مناسب است که با انجام آزمایش‌های ساده‌تر و کم هزینه‌تر توان تا حد ممکن به نتایج آزمایشگاهی نزدیک شد. از جمله روش‌های موجود برای تخمین

۱- دانشیار گروه آبیاری، واحد مرودشت، دانشگاه آزاد اسلامی، ایران
Email: hrfoolad@yahoo.com

مواد و روش‌ها

برای انجام این تحقیق ۱۰ نمونه خاک سطحی شامل بافت‌های رس سیلتی، لوم رسی سیلتی و لوم سیلتی از مناطق اطراف شهرستان مرودشت در استان فارس در سال‌های ۱۳۸۷ و ۱۳۸۸ تهیه شد و چگالی ظاهری و بافت هر خاک در آزمایشگاه با نمونه‌های دست خورده اندازه‌گیری گردید. منحنی مشخصه هر نمونه خاک نیز با استفاده از نمونه‌های دست نخورده و با ترکیب روش‌های ستون آویزان و دستگاه صفحات فشاری برای مکش‌های مختلف (از صفر تا ۱۵۰۰ کیلوپاسکال) اندازه‌گیری شد. برخی از ویژگی‌های اندازه‌گیری شده نمونه‌های خاک به کار رفته در این تحقیق در جدول ۱ ارائه شده است.

در این تحقیق ابتدا منحنی دانه‌بندی هر خاک با استفاده از درصد ذرات رس، سیلت و شن از دو روش زیر تخمین زده شد و در ادامه با تقسیم منحنی دانه‌بندی به قطعات متعدد امکان تخمین منحنی مشخصه فراهم شده است.

مدل اسکگز و همکاران (۱۸) بهبود یافته توسط فولادمند و سپاسخواه (۱۴)

رابطه کلی این روش به صورت زیر است (۱۴ و ۱۸):

$$W = \frac{1}{1 + (cl^{-1} - 1) \exp\{-u(R-1)^c\}} \quad (1)$$

که در آن R شاعع ذرات خاک بر حسب میکرومتر، W کسر مربوط به ذرات کوچک‌تر از هر شاعع، cl کسر مربوط به ذرات کوچک‌تر از رس خاک (بر حسب اعشار) و u پارامترهای معادله هستند که از معادله‌های موجود قابل محاسبه هستند.

مقدار تخلخل و یا نسبت پوکی خاک در کل منحنی دانه‌بندی خاک عددی ثابت فرض شده است، در حالی که رخشندگر و اسلامی حقیقت (۲) امکان تخمین منحنی مشخصه را برمبنای مقدار متغیر تخلخل و یا نسبت پوکی خاک فراهم نمودند و در ادامه فولادمند و چبیسی (۱۲) روش فوق را توسعه دادند.

چنانچه ذکر شد اساس مدل پیشنهادی آریا و پاریس (۱۰) و مدل بهبود یافته آریا و همکاران (۱۱) برای تخمین منحنی مشخصه آب خاک استفاده از منحنی دانه‌بندی است، اما نکته قابل توجه آن است که در بسیاری از خاک‌ها اطلاعات اندازه‌گیری شده منحنی دانه‌بندی نیز موجود نیست و تنها درصد ذرات رس، سیلت و شن خاک در دسترس می‌باشد. از این‌رو می‌توان ابتدا منحنی دانه‌بندی خاک را تخمین زده و سپس به تخمین منحنی مشخصه آب خاک دست یافته. برای تخمین منحنی دانه‌بندی خاک نیز روش‌های مختلفی وجود دارد که از آن جمله می‌توان به مدل اسکگز و همکاران (۱۸) که توسط فولادمند و سپاسخواه (۱۴) بهبود یافته است، اشاره نمود. در تحقیقاتی نیز ابتدا منحنی دانه‌بندی از مدل‌های اسکگز و همکاران (۱۸) و فولادمند و سپاسخواه (۱۴) تخمین زده شده و سپس برمبنای مدل آریا و همکاران (۱۱) منحنی مشخصه آب خاک تخمین زده شده است (۱۲ و ۱۴). در تحقیق دیگری فولادمند و منصوری (۱۳) این تحقیق تخمین منحنی مشخصه آب خاک از روش پیشنهادی فرلاند و همکاران (۱۵) را فراهم نموده‌اند. با توجه به موارد ذکر شده، هدف از برآورد پارامتر مقیاس α برمبنای دو روش مختلف تخمین منحنی دانه‌بندی (۱۳ و ۱۴) می‌باشد که برای این منظور از اطلاعات اندازه‌گیری شده ۱۰ نمونه خاک در منطقه مرودشت در استان فارس استفاده شده است.

جدول ۱ - ویژگی‌های ۱۰ نمونه خاک به کار رفته در این تحقیق

شماره خاک	بافت خاک	رس سیلتی	رس	سیلت (%)	شن (%)	(گرم بر سانتی‌متر مکعب)	رطوبت حجمی اشباع (%)	چگالی ظاهری
۱	رس سیلتی	۴۲	۵۰	۵۰	۸	۱/۱۸	۰/۴۴۴	
۲	رس سیلتی	۴۶	۵۰	۵۰	۴	۱/۴۳	۰/۴۵۶	
۳	رس سیلتی	۴۹	۴۲	۴۲	۹	۱/۷۲	۰/۴۱۱	
۴	لوم رسی سیلتی	۳۲	۵۶	۵۶	۱۲	۱/۲۴	۰/۴۹۹	
۵	لوم رسی سیلتی	۳۹	۵۳	۵۳	۸	۱/۳۴	۰/۴۵۳	
۶	لوم رسی سیلتی	۳۴	۶۰	۶۰	۶	۱/۳۵	۰/۴۴۶	
۷	لوم رسی سیلتی	۳۰	۶۲	۶۲	۸	۱/۳۹	۰/۴۵۸	
۸	لوم رسی سیلتی	۲۸	۶۲	۶۲	۱۰	۱/۳۰	۰/۵۲۳	
۹	لوم رسی سیلتی	۳۷	۴۵	۴۵	۱۸	۱/۳۳	۰/۴۵۵	
۱۰	لوم رسی سیلتی	۲۶	۵۶	۵۶	۱۸	۱/۱۷	۰/۵۴۷	

سانتی متر، R_i میانگین اندازه شعاع ذرات خاک در قسمت ام منحنی دانه بندی بر حسب سانتی متر، n_i تعداد کل ذرات کروی خاک در قسمت ام منحنی دانه بندی بر حسب یک بر گرم، α پارامتر مقیاس و e نسبت پوکی ثابت خاک می باشد. لازم به ذکر است که مقدار W_i تخمین زده شده به ازاء شعاع های مختلف از دو روش ذکر شده تخمین منحنی دانه بندی در این تحقیق در تعیین مقدار V_{V_j} نقش دارد. همچنین جزئیات کامل این روش در منابع شماره ۸ و ۱۱ ارائه شده است.

چنانچه ذکر شد روش های مختلفی برای تعیین مقدار پارامتر مقیاس α وجود دارد. در این تحقیق از هشت روش مختلف برای تعیین α استفاده شده است که پس از معلوم شدن آن ها با استفاده از رابطه ۷ مقدار مکش آب خاک در هر قسمت از منحنی دانه بندی قابل تخمین می باشد. هشت روش فوق عبارتند از:

الف- روش های خطی و لجستیک بر مبنای نسبت پوکی ثابت: این دو روش به ترتیب از رابطه های زیر تعیین می گردند:

$$\alpha_i = \frac{a + b \log \frac{W_i}{R_i^3}}{\log n_i} \quad (8)$$

$$Y + \Delta Y = \frac{Y_f Y_{in}}{Y_{in} + (Y_f - Y_{in}) \exp\{-\mu(x + \Delta x)\}} \quad (9)$$

که در آن ها α_i مقدار پارامتر مقیاس در هر قسمت از منحنی دانه بندی، W_i جرم ذرات جامد خاک در واحد جرم در قسمت ام منحنی دانه بندی بر حسب گرم بر گرم، R_i و n_i قبل از تعریف شده اند، Ni Log Ni تعداد ذرات کروی فرضی خاک در هر قسمت از منحنی دانه بندی می باشد، x نشان دهنده متغیر مسافت $\Delta x = \Delta \log n_i$ ، $\Delta Y = \Delta \log N_i$ نشان دهنده متغیر مستقل $\Delta Y = \Delta \log Y$ ، μ ضریب شدت، a و b ضرایب معادله، Y نشان دهنده متغیر وابسته Ni اولیه (حد پایین) $\log Ni$ و شاخص f نشان دهنده مقدار انتها (حد بالایی) $\log Ni$ می باشد. ضرایب و پارامترهای روش های خطی و لجستیک برای بعضی از بافت های خاک ارائه شده اند (۸ و ۱۱).

ب- روش های خطی و لجستیک بر مبنای نسبت پوکی متغیر: برای در نظر گرفتن نسبت پوکی متغیر از رابطه زیر استفاده می شود:

$$e_i = k R_i^m \quad (10)$$

که در آن e_i نسبت پوکی متغیر خاک در قسمت ام منحنی دانه بندی است که به جای مقدار ثابت e در رابطه ۷ وارد می شود. k و m نیز ضرایب ثابت معادله هستند. با تقسیم بندی منحنی دانه بندی به ۱۹ شعاع مختلف (شعاع های ۱، ۱/۵، ۲/۵، ۵، ۱۰، ۱۵، ۲۰، ۲۵، ۳۵، ۴۰، ۵۰، ۶۰، ۷۵، ۸۰، ۹۰، ۱۰۰، ۱۱۰، ۱۲۰، ۱۳۰، ۱۴۰، ۱۵۰ و ۱۶۰ میکرومتر) که

لازم به ذکر است که بر اساس نتایج گزارش شده قبلی در این مدل از حد کران انتهایی ۹۹۹ میکرومتر استفاده شده است (۶ و ۱۴).

جزئیات کامل این روش در منابع شماره ۶ و ۱۴ ارائه شده است.

مدل فولادمند و منصوری (۱۳) جهت تخمین منحنی

دانه بندی برمبنای مدل فردلاند و همکاران (۱۵):

رابطه کلی مدل فردلاند و همکاران (۱۵) برای برازش بر

داده های اندازه گیری شده منحنی دانه بندی به صورت زیر می باشد:

$$W = \frac{1}{\left\{ \ln \left[\exp(1) + \left(\frac{a}{d} \right)^n \right] \right\}^m} \left\{ 1 - \left[\frac{\ln(1 + \frac{d_r}{d})}{\ln(1 + \frac{d_r}{d_m})} \right]^7 \right\} \quad (2)$$

که در آن d قطر ذرات خاک بر حسب میلی متر، W کسر مربوط به ذرات کوچکتر از هر قطر، d_m برابر مقدار ثابت ۱۰۰۰ میلی متر و a ، n و d_r پارامترهای معادله هستند که باید معلوم باشند. فولادمند و منصوری (۱۳) مقدار d_r را برابر ۱۰۰۰ فرض نمودند و برای سه پارامتر دیگر روابط زیر را به دست آوردند تا امکان تخمین منحنی دانه بندی برمبنای مدل فردلاند و همکاران (۱۵) فراهم گردد:

$$a = 0.18612 + 0.00088Clay - 0.00265Silt + 0.00393\delta_g \quad (3)$$

$$m = 0.52961 + 0.01728Sand - 1.63977d_g - 0.04897\delta_g \quad (4)$$

$$n = 3.72\exp(-0.03Clay) \quad (5)$$

که در آن ها Clay و Silt و Sand به ترتیب درصد ذرات رس، سیلت و شن خاک می باشند. همچنین d_g و δ_g به ترتیب میانگین و انحراف معیار هندسی ذرات خاک هستند که با توجه به مقدار رس، سیلت و شن خاک از روابط ارائه شده توسط شیرازی و بورزمما (۱۷) قابل محاسبه می باشند.

از طرف دیگر مقادیر رطوبت و مکش آب خاک جهت تخمین منحنی مشخصه آب خاک برمبنای مدل آریا و همکاران (۱۱) از روابط زیر به دست می آیند:

$$\theta_i = \rho_b \sum_{j=1}^i V_{Vj} \quad (6)$$

$$h_i = \frac{0.18}{R_i (en_i^{1-\alpha})^{0.5}} \quad (7)$$

که در آن ها θ_i مقدار رطوبت حجمی آب خاک در قسمت ام منحنی دانه بندی بر حسب مترمکعب بر مترمکعب، ρ_b چگالی ظاهری خاک بر حسب گرم بر سانتی متر مکعب، V_{Vj} حجم خلل و فرج خاک در واحد جرم در قسمت ام منحنی دانه بندی بر حسب سانتی متر مکعب بر گرم، h_i مکش آب خاک در قسمت ام منحنی دانه بندی بر حسب

حالات تخمین برای هر خاک تعیین گردد. برای این منظور از آماره‌های خطای استاندارد (SE)، میانگین هندسی نسبت خطای (GMER) و انحراف معیار هندسی نسبت خطای (GSDER) به

صورت روابط زیر استفاده گردید (۱۹):

$$SE = \sqrt{\frac{\sum (M_i - E_i)^2}{N-1}} \quad (۱۸)$$

$$x_i = \frac{E_i}{M_i} \quad (۱۹)$$

$$GMER = \exp\left(\frac{1}{N} \sum \ln(x_i)\right) \quad (۲۰)$$

$$GSDER = \exp\left[\left(\frac{1}{N-1} \sum [\ln(x_i) - \ln(GMER)]^2\right)^{0.5}\right] \quad (۲۱)$$

که در آن‌ها x_i نسبت خطای، E_i و M_i به ترتیب رطوبت حجمی خاک تخمین‌زده شده و اندازه‌گیری شده در هر مکش و N تعداد داده‌ها در هر خاک می‌باشد. چنانچه مقدار GMER برابر یک شود مقادیر اندازه‌گیری و تخمین‌زده شده بر یکدیگر منطبق شده‌اند. در صورتی که مقدار GMER کمتر از یک شود مقادیر تخمین‌زده شده کمتر از مقادیر اندازه‌گیری شده می‌باشند و چنانچه مقدار GMER بیشتر از یک شود مقادیر تخمین‌زده شده بیشتر از مقادیر اندازه‌گیری شده می‌باشند. همچنین چنانچه مقدار GSDER برابر یک شود مقادیر اندازه‌گیری و تخمین‌زده شده بر یکدیگر منطبق شده‌اند و افزایش GSDER نسبت به یک بیانگر افزایش فاصله بین مقادیر تخمین‌زده شده نسبت به مقادیر اندازه‌گیری شده می‌باشد. بنابراین مناسب‌ترین شرایط آن است که مقادیر GMER و GSDER نزدیک به یک باشند (۲۳). به علاوه هر چه مقدار SE به صفر نزدیک‌تر باشد، اختلاف بین مقادیر تخمین‌زده شده با مقادیر اندازه‌گیری شده بوده و مناسب‌تر است.

در ادامه مقاله روش‌های مختلف تخمین منحنی مشخصه برمبنای تخمین منحنی دانه‌بندی برای سادگی کار به صورت عالیم اختصاری معرفی شده در جدول ۲ بیان شده‌اند.

نتایج و بحث

مقادیر خطای استاندارد، میانگین هندسی و انحراف معیار هندسی نسبت خطای برای حالت‌های مختلف تخمین منحنی مشخصه در کلیه خاک‌ها در جدول‌های ۳ تا ۵ ارائه شده‌اند.

توسط فولادمند و سپاسخواه (۱۴) توصیه شده است، مقدار k را می‌توان با استفاده از مقدار نسبت پوکی ثابت خاک (۵) از رابطه زیر به دست آورد (۱۲):

$$k = \frac{19e}{\sum_{i=1}^{i=19} R_i^m} \quad (۱۱)$$

مقدار ضریب m نیز برای روش‌های خطی و لجستیک جهت برآورد پارامتر مقیاس α از روابط زیر به دست می‌آیند (۱۲):

$$m_{Lin} = 8.27\delta_g^{0.03} - 8.82 \quad (۱۲)$$

$$m_{Log} = 7.73\delta_g^{0.01} - 7.96 \quad (۱۳)$$

که در آن‌ها m_{Log} و m_{Lin} به ترتیب مربوط به روش‌های خطی و لجستیک می‌باشند و δ_g انحراف معیار هندسی ذرات خاک است (۱۷). ج- روش‌های آلفا-۱ تا آلفا-۴ بر مبنای نسبت پوکی ثابت: این روش‌ها به یافته خاک وابسته نبوده و به ترتیب از رابطه‌های زیر به دست می‌آیند (۷):

$$\alpha_i = 1.1125 + 1.7434 \exp\left(\frac{-\theta_i}{0.0746}\right) \quad (۱۴)$$

$$\alpha_i = -0.3421 \ln(\theta_i) + 0.7228 \quad (۱۵)$$

$$\alpha_i = 0.83950_i^{-0.2512} \quad (۱۶)$$

$$LonN_i = -3.1421 + 1.5013 \log\left(\frac{W_i}{R_i^3}\right) \quad (۱۷)$$

کلیه پارامترهای رابطه‌های فوق قبل از تعریف شده‌اند و چنانچه مشاهده می‌شود روش‌های آلفا-۱ تا آلفا-۳ (رابطه‌های ۱۴ تا ۱۶) برای برآورد پارامتر مقیاس به رطوبت حجمی خاک در قسمت ام منحنی دانه‌بندی وابسته هستند و روش آلفا-۴ (رابطه ۱۷) به شکل روش خطی می‌باشد.

به این ترتیب منحنی مشخصه آب خاک از ترکیب دو روش تخمین منحنی دانه‌بندی و هشت روش تخمین پارامتر مقیاس α در مجموع در شانزده حالت تخمین زده شد و نتایج با مقادیر اندازه‌گیری شده منحنی مشخصه هر خاک مقایسه گردید. از آنجا که مقادیر رطوبت و مکش تخمین زده شده هر حالت با مقادیر رطوبت و مکش اندازه‌گیری شده یکسان نیست، لذا برای هر حالت تخمین بر روی داده‌های تخمینی رطوبت و مکش رابطه منحنی مشخصه آب خاک و نگوختن (۲۱) برآش داده شد. برای این منظور از نرم‌افزار اکسل با تکنیک حداقل کردن اختلاف مقادیر استفاده شد و پارامترهای این معادله برآورد گردید. سپس با توجه به ضرایب به دست آمده معادله و نگوختن (۲۱)، در مقادیر مکش اندازه‌گیری شده هر خاک مقدار رطوبت معادل آن مکش تعیین گردید. به این ترتیب در هر مکش خاک مقدار رطوبت اندازه‌گیری شده و رطوبت تخمین زده از شانزده حالت مختلف تخمین مورد مقایسه قرار گرفتند تا بهترین

جدول ۲- عالیم اختصاری به کار رفته برای معرفی حالت‌های مختلف تخمین منحنی مشخصه

علامت اختصاری	روش تخمین منحنی مشخصه	روش تخمین منحنی دانه‌بندی	علامت اختصاری	روش تخمین منحنی مشخصه	روش تخمین منحنی دانه‌بندی
FM-G	لjestیک با نسبت پوکی ثابت	فولادمند و منصوری	FS-G	لjestیک با نسبت پوکی ثابت	فولادمند و سپاسخواه
FM-N	خطی با نسبت پوکی ثابت	فولادمند و منصوری	FS-N	خطی با نسبت پوکی ثابت	فولادمند و سپاسخواه
FM-LG	لjestیک با نسبت پوکی متغیر	فولادمند و منصوری	FS-LG	لjestیک با نسبت پوکی متغیر	فولادمند و سپاسخواه
FM-LN	خطی با نسبت پوکی متغیر	فولادمند و منصوری	FS-LN	خطی با نسبت پوکی متغیر	فولادمند و سپاسخواه
FM-A1	آلفا-۱	فولادمند و منصوری	FS-A1	آلفا-۱	فولادمند و سپاسخواه
FM-A2	آلفا-۲	فولادمند و منصوری	FS-A2	آلفا-۲	فولادمند و سپاسخواه
FM-A3	آلفا-۳	فولادمند و منصوری	FS-A3	آلفا-۳	فولادمند و سپاسخواه
FM-A4	آلفا-۴	فولادمند و منصوری	FS-A4	آلفا-۴	فولادمند و سپاسخواه

جدول ۳- مقادیر SE حالت‌های مختلف تخمین منحنی مشخصه در کلیه خاک‌ها

حالت تخمین	خاک ۱	خاک ۲	خاک ۳	خاک ۴	خاک ۵	خاک ۶	خاک ۷	خاک ۸	خاک ۹	خاک ۱۰
	.۰/۰۳	.۰/۰۵	.۰/۱۲	.۰/۱۴	.۰/۰۹	.۰/۱۰	.۰/۱۰	.۰/۰۱	.۰/۱۰	.۰/۰۸
	.۰/۰۴	.۰/۰۷	.۰/۰۸	.۰/۰۵	.۰/۰۵	.۰/۰۸	.۰/۰۹	.۰/۰۳	.۰/۰۵	.۰/۰۵
	.۰/۰۳	.۰/۰۳	.۰/۲۵	.۰/۲۳	.۰/۰۵	.۰/۰۶	.۰/۰۴	.۰/۰۴	.۰/۰۷	.۰/۰۴
	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۲	.۰/۰۱	.۰/۰۲	.۰/۰۴	.۰/۰۴	.۰/۰۵	.۰/۰۲	.۰/۰۱
	.۰/۰۵	.۰/۰۷	.۰/۱۶	.۰/۱۷	.۰/۱۱	.۰/۱۴	.۰/۱۴	.۰/۰۴	.۰/۰۵	.۰/۱۰
	.۰/۰۵	.۰/۱۰	.۰/۱۲	.۰/۰۸	.۰/۰۹	.۰/۱۲	.۰/۱۳	.۰/۰۳	.۰/۱۰	.۰/۰۹
	.۰/۰۵	.۰/۰۵	.۰/۲۵	.۰/۲۳	.۰/۰۵	.۰/۰۶	.۰/۰۴	.۰/۰۵	.۰/۰۶	.۰/۰۴
	.۰/۰۴	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۱	.۰/۰۱	.۰/۰۵	.۰/۰۴	.۰/۰۵	.۰/۰۵	.۰/۰۲
	.۰/۰۶	.۰/۰۳	.۰/۲۰	.۰/۱۸	.۰/۰۳	.۰/۰۴	.۰/۰۲	.۰/۰۵	.۰/۰۵	.۰/۰۳
	.۰/۰۶	.۰/۰۱	.۰/۰۲	.۰/۰۲	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۳	.۰/۰۵	.۰/۰۱	.۰/۰۲
	.۰/۰۶	.۰/۰۲	.۰/۱۲	.۰/۱۳	.۰/۰۳	.۰/۰۴	.۰/۰۳	.۰/۰۵	.۰/۰۴	.۰/۰۳
	.۰/۰۶	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۳	.۰/۰۴	.۰/۰۵	.۰/۰۱	.۰/۰۱
	.۰/۰۶	.۰/۰۳	.۰/۱۵	.۰/۱۴	.۰/۰۳	.۰/۰۴	.۰/۰۳	.۰/۰۵	.۰/۰۵	.۰/۰۳
	.۰/۰۶	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۲	.۰/۰۲	.۰/۰۳	.۰/۰۳	.۰/۰۵	.۰/۰۱	.۰/۰۱
	.۰/۰۰	.۰/۰۲	.۰/۲۲	.۰/۲۱	.۰/۰۷	.۰/۰۸	.۰/۰۷	.۰/۰۲	.۰/۰۹	.۰/۰۶
	.۰/۰۲	.۰/۰۵	.۰/۰۶	.۰/۰۳	.۰/۰۳	.۰/۰۶	.۰/۰۷	.۰/۰۳	.۰/۰۴	.۰/۰۴

خاک‌های با بافت لوم رس سیلتی از روش‌های خطی و لjestیک به ترتیب برابر $0/07$ و $0/09$ می‌باشد. همچنین مقدار GSDER خاک‌های با بافت رس سیلتی از روش‌های خطی و لjestیک به ترتیب برابر $1/04$ و $1/08$ و برای خاک‌های با بافت لوم رس سیلتی از روش‌های خطی و لjestیک به ترتیب برابر $1/11$ و $1/20$ می‌باشد. البته قابل ذکر است که در تحقیق فولادمند و همکاران (۸) برای تخمین منحنی دانه‌بندی از مدل اسکگر و همکاران (۱۸) استفاده شده است.

- نتایج تحقیقات فولادمند (۶) نشان داد که با تخمین منحنی دانه‌بندی از روش فولادمند و سپاسخواه (۱۴) در خاکی با بافت لوم رس سیلتی با مقدار سیلت کمتر از 60 درصد روش لjestیک بهتر از خطی است.

نتایج کلی برای خاک به کار رفته در این تحقیق بیانگر آن است که حالت‌های FM-N، FM-A3، FM-A2، FM-A1 و FM-LN مناسب‌تر از سایر حالت‌ها می‌باشند. این موضوع به طور تفکیکی برای بافت‌های رس سیلتی و لوم رسی سیلتی نیز وجود دارد. این در حالی است که نتایج به دست آمده در بعضی موارد با تحقیقات انجام شده قبلی یکسان نمی‌باشد. از این‌رو توجه به نکات زیر ضروری است:

۱- نتایج تحقیقات فولادمند و همکاران (۸) نشان داد که در بافت‌های رس سیلتی و لوم رسی سیلتی روش خطی بهتر از لjestیک است. این موضوع با نتایج به دست آمده در این تحقیق یکسان است، به گونه‌ای که میانگین SE خاک‌های با بافت رس سیلتی از روش‌های خطی و لjestیک به ترتیب برابر $0/05$ و $0/04$ و برای

جدول ۴- مقادیر GMER حالت‌های مختلف تخمین منحنی مشخصه در کلیه خاک‌ها

حالت تخمین	خاک ۱	خاک ۲	خاک ۳	خاک ۴	خاک ۵	خاک ۶	خاک ۷	خاک ۸	خاک ۹	خاک ۱۰
FS-G	۱/۲۴	۱/۳۱	۱/۰۱	۱/۳۳	۱/۳۴	۱/۲۷	۰/۵۶	۰/۶۰	۱/۱۷	۱/۰۳
FM-G	۱/۱۶	۱/۱۶	۰/۹۶	۰/۲۸	۱/۲۴	۱/۱۴	۱/۲۴	۱/۲۴	۱/۲۶	۱/۰۲
FS-N	۱/۰۹	۱/۰۹	۰/۸۸	۰/۱۴	۱/۱۹	۰/۳۶	۰/۳۷	۰/۹۱	۰/۹۱	۰/۹۱
FM-N	۱/۰۴	۱/۰۴	۰/۸۶	۰/۱۳	۱/۱۲	۱/۰۱	۱/۰۰	۱/۰۷	۱/۰۹	۰/۹۵
FS-LG	۱/۳۰	۱/۱۰	۱/۱۰	۱/۴۵	۱/۴۴	۱/۲۸	۱/۳۲	۰/۵۱	۰/۵۵	۱/۲۵
FM-LG	۱/۲۷	۱/۲۹	۱/۰۷	۱/۴۰	۱/۳۷	۱/۲۸	۱/۳۵	۱/۳۵	۱/۱۲	۱/۱۳
FS-LN	۱/۱۱	۱/۰۶	۰/۸۷	۰/۱۳	۰/۱۳	۰/۰۵	۰/۳۹	۰/۸۱	۰/۸۸	۰/۸۸
FM-LN	۱/۰۶	۱/۱۳	۰/۸۶	۰/۱۲	۰/۱۵	۰/۰۴	۱/۰۸	۰/۹۶	۰/۹۱	۰/۹۱
FS-A1	۱/۰۷	۱/۱۶	۰/۸۴	۰/۰۷	۰/۱۳	۰/۰۸	۰/۴۹	۰/۸۸	۰/۸۳	۰/۸۳
FM-A1	۱/۰۴	۱/۰۴	۰/۸۵	۰/۰۶	۰/۹۸	۰/۹۸	۰/۹۴	۰/۹۸	۰/۸۵	۰/۸۵
FS-A2	۱/۰۶	۱/۱۳	۰/۸۵	۰/۰۸	۰/۱۳	۰/۰۸	۰/۶۴	۰/۹۳	۰/۸۶	۰/۸۶
FM-A2	۱/۰۳	۱/۰۳	۰/۸۶	۰/۰۷	۰/۰۸	۰/۹۸	۰/۹۶	۰/۹۹	۰/۰۵	۰/۸۷
FS-A3	۱/۰۷	۱/۱۴	۰/۸۵	۰/۰۷	۰/۱۳	۰/۰۸	۰/۵۸	۰/۹۱	۰/۹۱	۰/۸۵
FM-A3	۱/۰۳	۱/۰۳	۰/۸۵	۰/۰۶	۰/۰۸	۰/۹۸	۰/۹۵	۰/۹۸	۰/۰۵	۰/۸۶
FS-A4	۱/۱۹	۱/۱۹	۰/۹۷	۰/۲۵	۰/۲۷	۰/۲۱	۰/۴۰	۰/۴۲	۰/۰۵	۱/۰۰
FM-A4	۱/۱۲	۱/۱۳	۰/۹۳	۰/۲۲	۰/۱۹	۰/۰۹	۰/۰۸	۱/۱۷	۱/۱۹	۱/۰۲

جدول ۵- مقادیر GSDER حالت‌های مختلف تخمین منحنی مشخصه در کلیه خاک‌ها

حالت تخمین	خاک ۱	خاک ۲	خاک ۳	خاک ۴	خاک ۵	خاک ۶	خاک ۷	خاک ۸	خاک ۹	خاک ۱۰
FS-G	۱/۰۷	۱/۱۵	۱/۰۵	۱/۰۰	۱/۲۳	۱/۲۰	۱/۴۲	۱/۳۹	۱/۱۷	۱/۰۷
FM-G	۱/۰۵	۱/۰۹	۱/۰۶	۱/۰۲	۱/۲۳	۱/۱۸	۱/۱۵	۱/۱۷	۱/۱۱	۱/۱۳
FS-N	۱/۰۴	۱/۰۸	۱/۰۴	۱/۰۲	۱/۰۹	۱/۰۹	۱/۲۲	۱/۲۸	۱/۰۶	۱/۰۶
FM-N	۱/۰۲	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۶	۱/۱۰	۱/۱۰	۱/۰۲	۱/۰۵	۱/۰۵	۱/۰۲
FS-LG	۱/۱۰	۱/۱۴	۱/۱۴	۱/۰۵	۱/۲۷	۱/۲۵	۱/۲۵	۱/۱۲	۱/۰۷	۱/۱۰
FM-LG	۱/۰۸	۱/۱۲	۱/۱۲	۱/۱۱	۱/۱۹	۱/۱۱	۱/۱۹	۱/۱۲	۱/۱۱	۱/۱۴
FS-LN	۱/۰۵	۱/۱۸	۱/۱۸	۱/۱۰	۱/۰۸	۱/۲۱	۱/۲۷	۱/۳۵	۱/۰۵	۱/۰۴
FM-LN	۱/۰۲	۱/۰۲	۱/۰۲	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۰۸	۱/۰۳	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۲
FS-A1	۱/۰۷	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۵	۱/۰۵	۱/۱۷	۱/۲۱	۱/۰۶	۱/۰۶	۱/۱۰
FM-A1	۱/۰۳	۱/۱۸	۱/۱۸	۱/۱۰	۱/۰۷	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۵	۱/۰۵
FS-A2	۱/۰۳	۱/۰۵	۱/۰۵	۱/۱۱	۱/۱۱	۰/۰۸	۰/۲۴	۰/۱۷	۱/۰۶	۱/۰۵
FM-A2	۱/۰۲	۱/۰۲	۱/۰۲	۱/۰۳	۱/۰۷	۱/۰۷	۱/۰۲	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۵
FS-A3	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۴	۱/۰۷	۱/۰۷	۱/۰۷	۱/۲۴	۱/۱۶	۱/۰۵	۱/۰۴
FM-A3	۱/۰۲	۱/۰۲	۱/۰۲	۱/۰۳	۱/۱۴	۱/۱۴	۰/۰۶	۰/۰۸	۰/۰۸	۱/۰۵
FS-A4	۱/۰۴	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۲۰	۱/۲۴	۱/۰۴	۱/۰۲
FM-A4	۱/۰۴	۱/۰۸	۱/۰۸	۱/۰۷	۱/۱۰	۱/۱۰	۱/۰۴	۱/۱۱	۱/۰۹	۱/۰۵

سیلتی با دقت یکسانی مقدار منحنی مشخصه را تخمین می‌زنند. این در حالی است که به طور کلی این دو روش در بین سایر حالت‌های به کار رفته در این تحقیق برای تخمین منحنی مشخصه چندان مناسب نیستند و حالت FS-A4 مناسب‌ترین حالت می‌باشد.
۳- نتایج تحقیقات فولادمند (۷) نشان داد که برای تخمین منحنی مشخصه روش‌های آلفا-۱ تا آلفا-۳ چندان مناسب نیستند و از

در حالی که نتایج این تحقیق نشان می‌دهد در خاک شماره ۱۰ (با بافت لوم سیلتی با مقدار سیلت کمتر از ۶۰ درصد) مقدار SE در دو حالت G و FS-N یکسان و برابر ۰/۰۳ می‌باشد. مقدار GMER دو حالت ذکر شده به ترتیب برابر ۰/۰۳ و ۰/۹۱ می‌باشد. مقدار GSDER دو حالت ذکر شده به ترتیب برابر ۰/۱۰ و ۰/۰۶ می‌باشد. لذا نتایج بیانگر آن است که هر دو حالت FS-G و FS-N برای خاک با بافت لوم

-۷- میانگین مقدار SE برای تمام حالت‌های تخمین در خاک‌های با بافت رس سیلیتی، لوم رسی سیلیتی و لوم سیلیتی به ترتیب برابر $0/04$ ، $0/07$ و $0/04$ و میانگین مقدار GSDER برای تمام حالت‌های تخمین در خاک‌های با بافت‌های ذکر شده به ترتیب برابر $1/05$ ، $1/13$ و $1/06$ می‌باشد. بنابراین نتایج نشان می‌دهد که حالت‌های ذکر شده تخمین منحنی مشخصه در دو بافت رس سیلیتی و لوم سیلیتی دقیق‌تر از خاک‌های با بافت لوم رسی سیلیتی می‌باشد.

به عنوان نمونه در شکل‌های ۱ و ۲ منحنی مشخصه آب خاک اندازه‌گیری شده و تخمین زده شده از یکی از حالت‌های مناسب برای خاک‌های شماره ۱ و ۲ ارائه شده است که نشان‌دهنده تخمین مناسب روش‌های به کار رفته می‌باشد.

نتیجه‌گیری

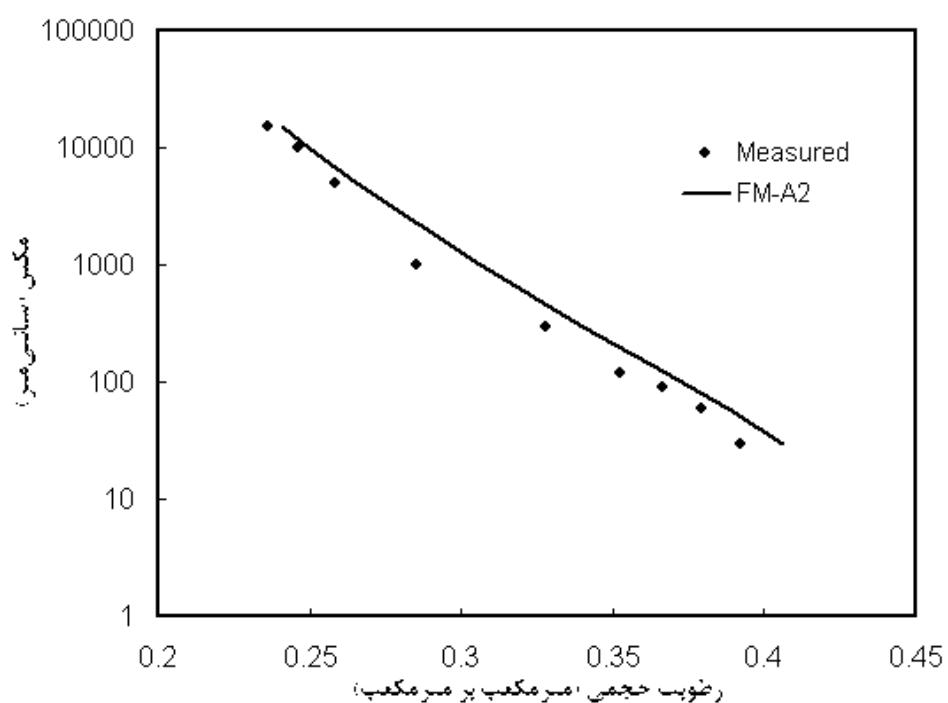
بعضی از نتایج به دست آمده در این تحقیق با نتایج تحقیقات قبلی یکسان نمی‌باشد که از جمله مهم‌ترین دلایل آن تفاوت در بافت‌های خاک و نحوه استفاده از اطلاعات منحنی دانه‌بندی برای تخمین منحنی مشخصه (اندازه‌گیری مستقیم و یا تخمین از روش‌های مختلف) می‌باشد. نتایج نشان داد که برای خاک‌های به کار رفته در این تحقیق استفاده از مدل فولادمند و منصوری (۱۳) برای تخمین منحنی مشخصه مناسب‌تر از مدل فولادمند و سپاسخواه (۱۴) است. میانگین آماره‌های حالت‌های مختلف تخمین در کلیه خاک‌ها بر مبنای مدل فولادمند و منصوری (۱۳) محاسبه شد، به گونه‌ای که میانگین SE برای حالت‌های FM-G، FM-N، FM-LG، FM-LN، FM-A2، FM-A3، FM-A4 و FM-A1 به ترتیب برابر $0/05$ ، $0/08$ ، $0/04$ ، $0/04$ ، $0/03$ و $0/03$ و میانگین GSDER برای حالت‌های ذکر شده به ترتیب برابر $1/12$ ، $1/13$ ، $1/04$ ، $1/04$ ، $1/06$ ، $1/05$ و $1/07$ می‌باشد. بنابراین به طور کلی حالت‌های FM-LN و FM-N و FM-A3، FM-A2، FM-A1 منحنی مشخصه مناسب‌تر از سایر حالت‌ها می‌باشند. از طرف دیگر در نمونه خاک و هشت حالت تخمین بر مبنای مدل فولادمند و منصوری (۱۳)، مقدار GMER در ۵۸ مورد بزرگ‌تر از یک است، یعنی در $72/5$ درصد از حالت‌های تخمین منحنی مشخصه بر مبنای مدل فولادمند و منصوری (۱۳) مقادیر تخمین زده شده بیشتر از مقادیر اندازه‌گیری شده می‌باشند که البته با توجه به مقدار GMER در اکثر خاک‌ها و حالت‌های تخمین، مقدار فوق بسیار ناچیز است (همانند شکل‌های ۱ و ۲).

طرف دیگر در بافت لوم رسی سیلیتی روش آلفا-۴ و در بافت رس سیلیتی روش لجستیک مناسب‌تر می‌باشند. لازم به ذکر است که در تحقیق فولادمند (۷) برای تخمین منحنی مشخصه از داده‌های اندازه‌گیری شده منحنی دانه‌بندی استفاده شده و از روش‌های تخمینی به کار رفته در این تحقیق استفاده نشده است. از این‌رو نتایج تحقیقات فولادمند (۷) در راستای نتایج به دست آمده در این تحقیق FM-A1، FM-A2 و FM-A3 جزء مناسب‌ترین روش‌های تخمین منحنی مشخصه در خاک‌های به کار رفته در این تحقیق می‌باشند.

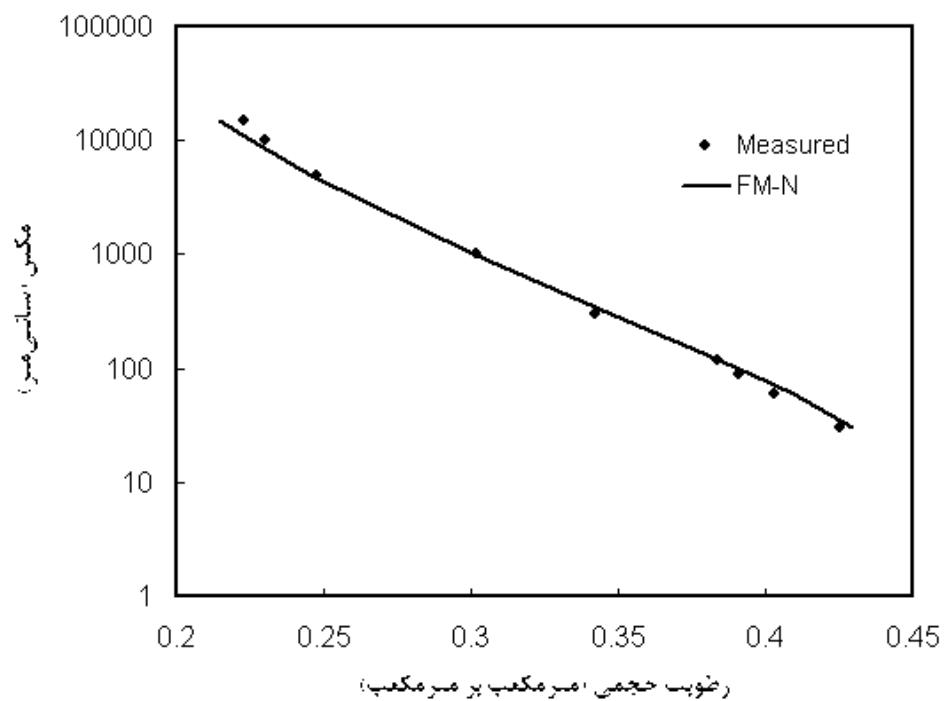
-۴- نتایج تحقیقات فولادمند و جبیسی (۱۲) با تخمین منحنی دانه‌بندی از روش فولادمند و سپاسخواه (۱۴) در خاک‌هایی با بافت‌های سبک تا سنگین نشان داد که استفاده از نسبت پوکی متغیر با استفاده از روش لجستیک برای تعیین پارامتر مقیاس α منجر به بهبود تخمین منحنی مشخصه می‌شود. در حالی که نتایج به دست آمده در این تحقیق برای بافت‌های نسبتاً سنگین نشان دهنده آن است که حالت LG برای تخمین منحنی مشخصه در مقایسه با سایر حالت‌ها مناسب نیست.

-۵- نتایج تحقیقات فولادمند و منصوری (۱۳) نشان داد که مدل اصلاح شده فولادمند و سپاسخواه (۱۴) برای تخمین منحنی دانه‌بندی مناسب‌تر از مدل فولادمند و منصوری (۱۳) است. در حالی که نتایج این تحقیق بیانگر آن است که مدل فولادمند و منصوری (۱۳) بر روی تخمین منحنی مشخصه نتایج بهتری نسبت به کاربرد مدل اصلاح شده فولادمند و سپاسخواه (۱۴) دارد، به طوری که میانگین SE کلیه خاک‌ها و حالت‌های تخمین منحنی مشخصه بر مبنای مدل‌های فولادمند و منصوری (۱۳) و فولادمند و سپاسخواه (۱۴) به ترتیب برابر $0/04$ و $0/06$ و مقدار GSDER برای شرایط ذکر شده به ترتیب برابر $1/07$ و $1/09$ می‌باشد.

-۶- میانگین مقدار SE برای حالت‌های لجستیک با نسبت پوکی ثابت، خطی با نسبت پوکی ثابت، لجستیک با نسبت پوکی متغیر، خطی با نسبت پوکی متغیر و آلفا-۱ تا آلفا-۴ (با در نظر گرفتن هر دو حالت مختلف تخمین منحنی دانه‌بندی) به ترتیب برابر $0/07$ ، $0/06$ ، $0/05$ ، $0/04$ ، $0/04$ و $0/06$ و میانگین مقدار GSDER برای حالت‌های ذکر شده قبلی (با در نظر گرفتن هر دو حالت مختلف تخمین منحنی دانه‌بندی) به ترتیب برابر $1/16$ ، $1/16$ ، $1/09$ ، $1/08$ ، $1/07$ ، $1/07$ و $1/10$ می‌باشد. بنابراین بدون درنظر گرفتن مسیر تخمین منحنی دانه‌بندی مشاهده می‌شود که حالت‌های آلفا-۱ تا آلفا-۳ مناسب‌ترین گزینه‌های تخمین منحنی مشخصه می‌باشند.



شکل ۱- منحنی مشخصه اندازه‌گیری شده و تخمین زده از روش FM-A2 در خاک شماره ۱



شکل ۲- منحنی مشخصه اندازه‌گیری شده و تخمین زده از روش FM-N در خاک شماره ۷

منابع

- ۱- خوشنودیزدی ع.ا. و قهرمان ب. ۱۳۸۳. بررسی روابط بافت خاک و پارامتر مقیاس بندی برای برآورد رطوبت خاک. مجله تحقیقات مهندسی کشاورزی. ۱۷-۳۴:(۲۰)۵.
- ۲- رخنده رو غ.ر. و اسلامی حقیقت ع. ۱۳۸۷. ارزیابی منحنی مشخصه آب و خاک بر اساس تئوری تخلخل موضعی. آب و فاضلاب. ۶۶: ۶۷-۶۶.
- ۳- رضایی ح، نیشابوری م.ر. و سپاسخواه ع.ر. ۱۳۸۴. ارزیابی مدل‌های شبیه‌سازی منحنی مشخصه آب خاک بر اساس توزیع دانه‌بندی ذرات خاک. دانش کشاورزی. ۱۱۹-۱۳۰:(۲)۱۵.
- ۴- رضایی ع. و نیشابوری م.ر. ۱۳۸۱. تخمین منحنی خصوصیات آب خاک از منحنی توزیع اندازه ذرات، جرم مخصوص ظاهری و حقیقی خاک. دانش کشاورزی. ۱۲(۳): ۳۷-۲۹.
- ۵- رضایی ل، شعبانپور م. و دواتگر ن. ۱۳۹۰. برآورد پارامتر مقیاس به روش‌های مختلف در مدل آریا و پاریس برای بهبود تخمین منحنی مشخصه آب خاک. دانش آب و خاک. ۲۱(۳): ۱۱۴-۱۰۳.
- ۶- فولادمند ح.ر. ۱۳۸۶. بهبود تخمین منحنی مشخصه آب خاک با استفاده از منحنی دانه‌بندی و چگالی ظاهری خاک. علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی. ۶۳-۷۳:(۴۱)۱۱-الف.
- ۷- فولادمند ح.ر. ۱۳۹۰. تخمین منحنی مشخصه آب خاک با استفاده از چند روش محاسبه عامل مقیاس‌بندی. پژوهش‌های حفاظت آب و خاک. ۲۱۳-۱۹۹:(۱)۱۸.
- ۸- فولادمند ح.ر.، سپاسخواه ع.ر. و نیازی ج. ۱۳۸۳. تخمین منحنی مشخصه آب خاک با استفاده از منحنی دانه‌بندی و چگالی ظاهری خاک. علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی. ۸(۳): ۱۳-۱.
- ۹- قنبریان علیوجه ب، لیاقت ع.م.، شرف‌آ.م. و مقیمی عراقی س. ۱۳۸۷. پیش‌بینی منحنی مشخصه رطوبتی با استفاده از منحنی دانه‌بندی خاک. مجله تحقیقات مهندسی کشاورزی. ۹(۱): ۸۰-۶۳.
- 10- Arya L.M., and Paris J.F. 1981. A physico-empirical model to predict the soil moisture characteristic from particle-size distribution and bulk density. *Soil Science Society of America Journal*, 45:1023-1030.
- 11- Arya L.M., Leij F.J., Van Genuchten M.Th., and Shouse P.J. 1999. Scaling parameter to predict the soil water characteristic from particle-size distribution data. *Soil Science Society of America Journal*, 63:510-519.
- 12- Fooladmand H.R., and Habibi M. 2012. Estimating soil water characteristic curve based on soil-particle-size distribution curve and local void ratio. *African Journal of Agricultural Research*, 7(14):2197-2204.
- 13- Fooladmand H.R., and Mansuri M. 2013. Comparison of two models for estimating soil particle-size distribution curve based on soil textural data. *Archives of Agronomy and Soil Science*, 59:83-92.
- 14- Fooladmand H.R., and Sepaskhah A.R. 2006. Improved estimation of the soil particle-size distribution from textural data. *Biosystems Engineering*, 94:133-138.
- 15- Fredlund M.D., Fredlund D.G., and Wilson G.W. 2000. An equation to represent grain-size distribution. *Canadian Geotechnical Journal*, 37:817-827.
- 16- Sepaskhah A.R., and Rafiee M.R. 2008. Evaluation of scaling parameter to predict soil water characteristic curve using improved particle-size distribution. *Iranian Journal of Science and Technology*, 32(B5):549-556.
- 17- Shirazi M.A., and Boersma L. 1984. A unifying quantitative analysis of soil texture. *Soil Science Society of America Journal*, 48: 142-147.
- 18- Skaggs T.H., Arya L.M., Shouse P.J., and Mohanty B.P. 2001. Estimating particle-size distribution from limited soil texture data. *Soil Science Society of America Journal*, 65:1038-1044.
- 19- Tietje O., and Hennings V. 1996. Accuracy of the saturated hydraulic conductivity prediction by pedo-transfer functions compared to the variability within FAO textural classes. *Geoderma*, 69: 71-84.
- 20- Tyler S.W., and Wheatcraft S.W. 1989. Application of fractal mathematics to soil water retention estimation. *Soil Science Society of America Journal*, 53:987-996.
- 21- Van Genuchten M.Th. 1980. A closed-form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils. *Soil Science Society of America Journal*, 44: 892-898.
- 22- Vaz C.M.P., Iossi M.F., Naime J.M., Macedo A., Reichert J.M., Reinert D.J., and Cooper M. 2005. Validation of the Arya and Paris water retention model for Brazilian soils. *Soil Science Society of America Journal*, 69: 577-583.
- 23- Wagner B., Tarnawski V.R., Hennings V., Muller U., Wessolek G., and Plagge R. 2001. Evaluation of pedotransfer functions for unsaturated soil hydraulic conductivity using an independent data set. *Geoderma*, 102: 275– 297.



Comparison Eight Methods for Estimating Soil Moisture Characteristic Curve Based on Two Methods for Estimating Soil Particle Size Distribution Curve

H.R. Fooladmand¹

Received: 15-03-2013

Accepted: 10-11-2014

Abstract

The relationship between soil moisture and soil matric suction is called soil moisture characteristic curve, which its measurement is time-consuming and expensive. One of the estimation methods of soil moisture characteristic curve is using the soil particle size distribution curve and bulk density which contains a scaling parameter (α). In this study, 10 soil samples were selected from Marvdasht region in Fars province, and soil texture and soil moisture characteristic curve of each soil were measured. Then, the soil particle size distribution curve of each soil was estimated based on Fooladmand and Sepaskhah model (FS) and Fooladmand and Mansuri model (FM), and also eight methods were used for determining the scaling parameter including linear procedure with constant void ratio (N), logistic procedure with constant void ratio (G), linear procedure with local void ratio (LN), logistic procedure with local void ratio (LG), Alfa-1 (A1), Alfa-2 (A2), Alfa-3 (A3) and Alfa-4 (A4). Therefore, the soil moisture characteristic curve of each soil was estimated with 16 different methods, and all of them were compared with measured soil moisture characteristic curve data. For this purpose, Standard error (SE), geometric mean error ratio (GMER) and geometric standard deviation of the error ratio (GSDER) were used. The results showed that the FM model for estimating the soil particle size distribution curve and then estimation the soil moisture characteristic curve was better than the FS model. In general, the results indicated that the procedures of FM-A1, FM-A2, FM-A3, FM-N and FM-LN were appropriate for estimating the soil moisture characteristic curve.

Keywords: Soil moisture characteristic curve, Soil particle size distribution curve, Scaling factor, Linear procedure, Logistic procedure

1- Associated Professor, Department of Irrigation, Marvdasht Branch, Islamic Azad University, Marvdasht, Iran
Email: hrfoolad@yahoo.com