

تأثیر نوع خاک در خصوصیات رطوبتی و هیدرولیکی خاک‌های غیراشباع

هادی علی اشوی (دانشجوی دکتری)

کاظم بدُو^{*} (استاد)

دانشکده فنی و مهندسی عمران، دانشگاه ارومیه

مهمنشی عمده، شرف، (پاییز ۱۳۹۸)، دوری ۲ - ۵، شماره ۲ / ۳، ص. ۱۴۹ - ۱۵۵، (دادشت ق)

یکی از موضوعات مهم برای پیش‌بینی رفتار ژئوتکنیکی خاک‌های غیراشباع، منحنی‌های مشخصه‌ی رطوبتی و تعیین ضرایب نفوذپذیری غیراشباع آن هاست. در پژوهش حاضر، به‌منظور تحلیل تأثیر نوع خاک در خصوصیات رطوبتی و هیدرولیکی خاک‌های غیراشباع، اعم از خاک‌های ماسه‌بی، سیلتی و رسی موجود در طبیعت، سه نوع خاک با اندازه‌ی ذرات مختلف از منطقه‌ی نازلوی شهرستان ارومیه نمونه‌برداری شدند. برای دستیابی به منحنی‌های مشخصه‌ی آزمایشگاهی خاک‌های غیراشباع، یک دستگاه صفحه‌ی فشاری به همراه سیستم کنتrol فشار، طراحی و ساخته شد. نتایج آزمایشگاهی، با دو مدل وان گوختن و بروکز - کوری در نرم افزار RETC صحبت سنجی شدند. با تحلیل نتایج منحنی‌های مشخصه، مشخص شد که با ریزتر شدن ذرات خاک، میزان نگهداری آب در خاک به ازاء مکش مشخص افزایش محسوسی دارد و مقادیر بیشتری از مکش ورودی هوا، درصد رطوبت پسماند و درصد رطوبت اشباع را به دست می‌دهند که حاکی از تأثیر بافت و اندازه‌ی ذرات دانه‌های است.

h.aliashrafi@urmia.ac.ir
k.badv@urmia.ac.ir

واژگان کلیدی: نوع خاک، منحنی مشخصه‌ی رطوبتی، نفوذپذیری غیراشباع، دستگاه صفحه‌ی فشاری.

۱. مقدمه

کرد.^[۱] منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک، مقدار مکش موجود در خاک را به درصد رطوبت خاک مرتبط می‌سازد.^[۲] مطالعات آزمایشگاهی نشان داده است که بین منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک و ویژگی‌های خاک غیراشباع ارتباط وجود دارد.^[۳] منحنی مشخصه‌ی رطوبتی، یکی از اساسی‌ترین خصوصیات ژئوتکنیکی خاک‌های غیراشباع است که برای تخمین مقاومت برشی، روابط تنش - کرشنش عمليات مرتبط با خاک در شاخه‌های مختلف، از قبیل: شناسایی‌های زیرسطحی، مهندسی بی و مسائل ژئوتکنیکی در ناحیه‌ی غیراشباع خاک‌ها انجام می‌پذیرد، مطالعه و پژوهش روی خصوصیات رطوبتی و هیدرولیکی خاک‌های غیراشباع، امری ضروری و بدیهی است.

یکی از اصلی‌ترین موضوعات تأثیرگذار در بحث خاک‌های غیراشباع، مقدار مکش یا ظرفیت نگهداری است که در خاک است. مکش به عمل وجود هوا در خاک ایجاد می‌شود و با درصد رطوبت خاک، رابطه‌ی عکس دارد. مکش با غیراشباع تر شدن خاک افزایش می‌یابد و در اغلب پارامترها و خصوصیات ژئوتکنیکی خاک اثرگذار است.^[۴] منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک (SWCC)^۱ ابزاری نقسیری و ادراکی است که با استفاده از آن می‌توان رفتار خاک‌های غیراشباع را تحلیل

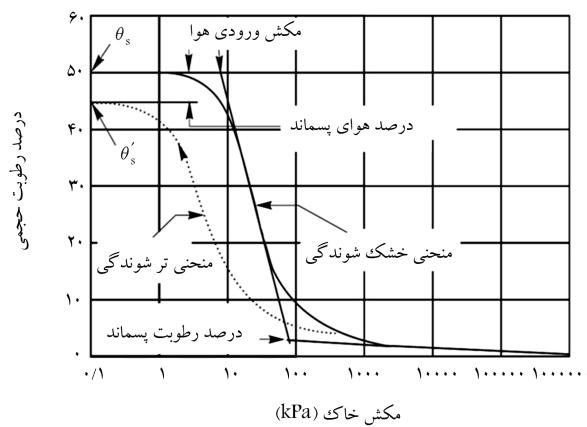
ساختار کره‌ی زمین، شرایط جوی و هیدرولوژی باعث شده است که سطح آب زیرزمینی در اغلب نقاط جهان و از جمله کشور ایران، در اعماق قابل توجهی از سطح زمین قرار گیرد. این موضوع سبب می‌شود که حجم زیادی از خاک‌ها در ناحیه‌ی بالای سطح آب زیرزمینی و در حالت غیراشباع قرار گیرند. با توجه به اینکه عملیات مرتبط با خاک در شاخه‌های مختلف، از قبیل: شناسایی‌های زیرسطحی، مهندسی بی و مسائل ژئوتکنیکی در ناحیه‌ی غیراشباع خاک‌ها انجام می‌پذیرد، مطالعه و پژوهش روی خصوصیات رطوبتی و هیدرولیکی خاک‌های غیراشباع، امری ضروری و بدیهی است.

در پژوهش حاضر، برای بررسی تأثیر نوع خاک‌ها در مقدار مکش و ظرفیت نگهداری آب روی خاک‌ها، منحنی مشخصه‌های رطوبتی آزمایشگاهی خاک‌های منطقه‌ی نازلو در حومه‌ی شهرستان ارومیه، با نشانه‌ی خمیری و اندازه‌ی دانه‌های متفاوت به دست آمده است. با تحلیل و بررسی منحنی‌های مشخصه‌ی رطوبتی نمونه‌های مورد آزمایش، می‌توان رفتار واقعی خاک‌های ماسه‌بی، سیلتی و رسی

* نویسنده مسئول

تاریخ: دریافت ۱۰، اصلاحیه ۱۱، ۱۳۹۶، پذیرش ۱۲، ۱۳۹۶

DOI:10.24200/J30.2018.5022.2193



شکل ۲. منحنی مشخصه‌ی رطوبتی تیپ خاک‌ها.^[۱۶]

مربط با اندازه‌گیری منحنی تر شوندگی، آزمایشی که فقط منحنی خشک شوندگی را نتیجه دهد، آزمایش استاندارد محسوب می‌شود.^[۱۵, ۱۶] پارامترهای مهم و کاربردی در منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک، عبارت اند از: مکش ورودی هوا (θ_s)، درصد رطوبت پسماند (θ_r) و درصد رطوبت در بیشترین درجه‌ی اشباع (θ_{ss}). مقدار ورودی هوا (فشار حبابی)،^[۱۱] مکش کالبدی است که به ازاء آن، هوا وارد بزرگ‌ترین حفره‌های خاک می‌شود و درصد رطوبت پسماند رطوبتی است که برای خروج آن از خاک، تغییر مکش زیادی لازم است.^[۱۶] منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک‌ها با اندازه‌ی ذرات بزرگ‌تر، شامل ماسه‌ها و سیلت‌ها، به سمت چپ انتقال می‌یابد و در واقع، مقادیر کمتری از مکش ورودی هوا، درصد رطوبت پسماند و درصد رطوبت در بیشترین درجه‌ی اشباع را نتیجه دهند.^[۱۶] به طور کلی با ریزتر شدن ذرات خاک، ظرفیت تحمل نگهداری آب در خاک به ازاء مکش مشخص افزایش می‌یابد.

۳. مدل‌های منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک

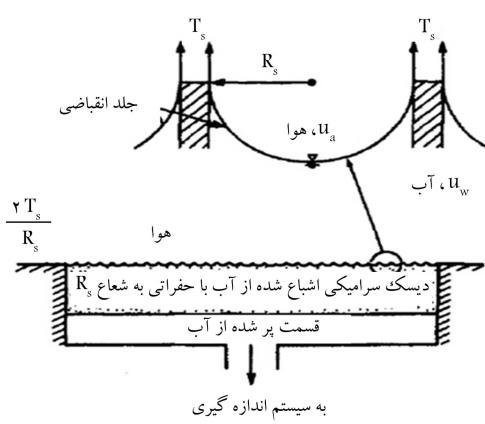
با توجه به دشواری اندازه‌گیری‌های آزمایشگاهی، صرف وقت و هزینه‌ی زیاد، مدل‌هایی برای پیش‌بینی میران رطوبت از روی پتانسیل مکش توسط پژوهشگران متعددی ارائه شده است. مدل‌های بروکز - کوری^[۱۲] و وان گنوختن^[۱۳] روش‌های رایج‌تری برای به‌دست آوردن منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک هستند.^[۱۴] بروکز و کوری، یک معادله‌ی نمایی طبق رابطه‌ی ۲ را برای نگهداری رطوبتی خاک پیشنهاد کرده‌اند:^[۱۷]

$$Se = \frac{\theta - \theta_r}{\theta_s - \theta_r} = (\alpha h)^{-\lambda} \quad (2)$$

که در آن، Se درجه‌ی اشباع، θ درصد رطوبت در مکش، h درصد رطوبت پسماند، θ_s درصد رطوبت اشباع و α عکس مکش ورود هوا نامیده می‌شود. λ ضریبی است که از طریق برازش داده‌های مکش و درصد رطوبت حجمی به‌دست می‌آید. وان گنوختن برای توصیف منحنی رطوبت خاک در کل محدوده‌ی مکش، معادله‌ی ۳ را پیشنهاد کرده است:^[۱۸]

$$Se = \frac{\theta - \theta_r}{\theta_s - \theta_r} = \left[\frac{1}{1 + (\alpha h)^n} \right]^m \quad (3)$$

که در آن، n و m ضرایب تجربی هستند و سایر متغیرها در رابطه‌ی اخیر توضیح داده شده‌اند.



شکل ۱. عملکرد دیسک‌های با فشار توصیف شده‌ی هوا ورودی بالا توسط مدل مویینگی کلوین.^[۱۳]

غیراشباع موجود در طبیعت و یا استفاده شده در پژوهه‌های عمرانی را با توجه به محدوده‌ی اندازه‌ی دانه‌ها و خصوصیات خمیری آن‌ها، دقیق‌تر تحلیل کرد. بدین منظور در راستای انجام مطالعه‌ی حاضر، دستگاه صفحه‌ی فشاری^۲ برای به‌دست آوردن منحنی‌های مشخصه‌های رطوبتی آزمایشگاهی خاک، طراحی و ساخته شد.

۲. مکش در خاک‌های غیراشباع

۱. دیسک‌های با فشار هوا ورودی بالا

دیسک همانند یک غشا بین آب و هوا عمل می‌کند. دیسک معمولاً از جنس سرامیک بوده و از خاکستر کائولین^۳ ساخته شده است. به محض اینکه دیسک برای یک بار با آب اشباع شد، هوا نمی‌تواند از دیسک عبور کند، آن هم بدلیل توانایی جلد انقباضی^۴ است که در برابر جریان هوا مقاومت می‌کند.^[۱۳] توانایی دیسک سرامیکی برای مقابله در برابر جریان هوا، در نتیجه‌ی کشش سطحی روی جلد انقباضی است. مطابق شکل ۱، جلد انقباضی مانند غشاء نازکی عمل می‌کند که حفره‌های کوچکی با شعاع انحنای را در روی سطح دیسک سرامیکی به هم‌دیگر متصل کند. اختلاف بین فشار هوا ای جلد انقباضی و فشار آب در زیر جلد انقباضی، میین مکش کالبدی است. پیشنهادی مکش کالبدی، که می‌تواند در سطح دیسک سرامیکی ایجاد شود، فشار ورودی هوا^۵ نام دارد. فشار ورودی هوا دیسک با استفاده از رابطه‌ی کلوین^۶ نشان داده می‌شود (رابطه‌ی ۱):

$$(u_a - u_w)_d = \frac{2 T_s}{R_s} \quad (1)$$

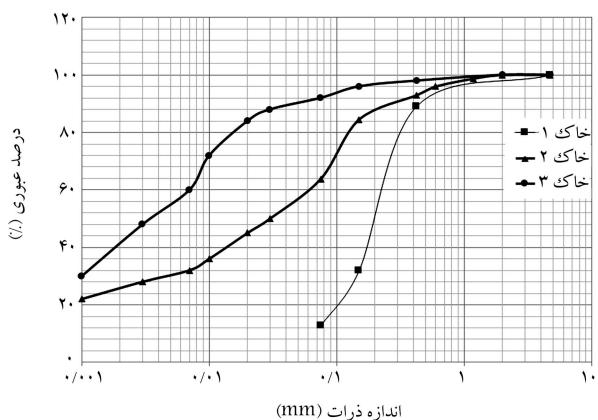
که در آن، $(u_a - u_w)_d$ مقدار فشار هوا ورودی دیسک با فشار هوا ورودی بالا، T_s کشش سطحی جلد انقباضی یا فصل مشترک آب - هوا (mN/m) در دمای $20^\circ C$) و R_s شعاع انحنای جلد انقباضی یا شعاع بزرگ‌ترین حفره هستند.

۲. منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک

شکل ۲، منحنی مشخصه‌ی رطوبتی تیپ خاک‌ها را نشان می‌دهد. منحنی مشخصه‌ی رطوبتی حلقوی است متشکل از منحنی‌های مرزی جذب آب^۷ (منحنی تر شوندگی) و منحنی دفع آب^۸ (منحنی خشک شوندگی). به علت دشواری‌های آزمایشگاهی



شکل ۳. اجزاء و قطعات دستگاه صفحه‌ی فشاری.



شکل ۴. منحنی دانه‌بندی خاک‌های استفاده شده.

داخل صفحه‌ی محفظه‌ی تحتانی قرار گرفت. درنهایت، ترانس میل‌هایی جهت به هم پیوستن اجراء دستگاه در نظر گرفته شدند. تمامی اجراء دستگاه صفحه‌ی فشاری در شکل ۳ مشاهده می‌شود. علاوه بر اجراء اصلی دستگاه، جهت انجام آزمایش‌ها و اعمال فشار هوای کنترل شده، یک سیستم تأمین فشار هوا نیز تعییه شد. بعد از طراحی و ساخت تمام قطعات مورد نیاز دستگاه صفحه‌ی فشاری، قبل از انجام آزمایش‌ها، دستگاه مذکور مکرراً با اعمال فشار هوا آزمایش شد و برای اطمینان از عدم نشتی هوا، بارها دستگاه در سطل پر از آب قرار داده شد و حبابی از هیچ‌یک از قسمت‌های دستگاه به بیرون و داخل آب خارج نشد. این موارد قبیل از انجام هر آزمایش مجدداً تکرار شدند، تا از صحبت عملکرد آن اطمینان حاصل شود. در طول آزمایش‌ها نیز هیچ جریان هوای مشاهده نشد. فرالاند 2° نیز به این مطلب اشاره داشته است شرایطی که هیچ جریانی در حین اندازه‌گیری مکش کالبدی رخ ندهد، دلیلی بر صحبت روش انتقال محوری است.^[۱۲]

۴. مواد و روش‌ها

۴.۱. خاک‌های مورد استفاده

نمونه‌های خاک از حومه‌ی شهرستان ارومیه واقع در جاده‌ی نازلو تهیه شدند. خاک ۱، از کیلومتر ۱۵ جاده و اطراف محوطه‌ی مدفن زباله‌ی شهر ارومیه؛ خاک ۲، از کیلومتر ۶ جاده و اطراف کارخانه‌ی آجر پزی خامنه؛ و خاک ۳، از کیلومتر ۲ جاده و اطراف کارخانه‌ی آجر پزی آذرسفال تهیه شدند. خصوصیات خاک‌های استفاده شده در جدول ۱ و منحنی دانه‌بندی خاک‌ها در شکل ۴ ملاحظه می‌شوند.

۴.۲. روابط تجربی محاسبه‌ی هدایت هیدرولیکی غیراشباع
کاربردی ترین خصوصیات هیدرولیکی خاک‌های غیراشباع، منحنی مشخصه‌ی رطوبتی و تابع هدایت هیدرولیکی غیراشباع هستند.^[۱۹] بسیاری از مسائل ژئوتکنیکی و زئوپست‌محیطی مرتبط با خاک‌های غیراشباع، از قبیل: بارداری شیب‌ها، سدهای خاکی لایه‌های متراکم رسی، انتقال آلاینده‌ها، و موارد دیگر، نیازمند دانستن نفوذپذیری غیراشباع خاک‌هاست.^[۲۰]

تعیین هدایت هیدرولیکی غیراشباع با روش‌های آزمایشگاهی یا صحرابی وقت‌گیر و پرهزینه است. پژوهشگران، روش‌های توریک را بر مبنای توزیع اندازه‌ی ذرات، به منظور پیش‌بینی ضریب نفوذپذیری ابداع کرده‌اند. پیش‌بینی‌های انجام شده، اغلب به روش غیرمستقیم برای تعیین نفوذپذیری مرتبط می‌شود.^[۱۳] استفاده از ضریب نفوذپذیری اشباع و منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک، روش قابل قبولی برای پیش‌بینی تابع نفوذپذیری برای خاک غیراشباع است.^[۲۱] هدایت هیدرولیکی غیراشباع معمولاً با استفاده از مدل بوردن^[۱۴] یا مدل معلم^[۱۵] و با داشتن منحنی مشخصه‌ی رطوبتی اندازه‌گیری شده توسط روابط بروکر-کوری و وان گنوختن به دست می‌آید.^[۲۲-۲۳]

با ترکیب تابع وان گنوختن و درنظر گرفتن مدل توزیع اندازه‌ی ذرات معلم، هدایت هیدرولیکی غیراشباع به صورت رابطه‌ی $K(S_e)$ به صورت رابطه‌ی ۴ به دست می‌آید:

$$K(S_e) = K_s(S_e)^{3+2/\lambda} \quad (4)$$

با ترکیب تابع وان گنوختن و درنظر گرفتن مدل توزیع اندازه‌ی ذرات معلم، هدایت هیدرولیکی غیراشباع به صورت رابطه‌ی ۵ نوشته می‌شود:

$$K(S_e) = K_s S_e^{1/2} \left[1 - (1 - S_e^{1/m})^m \right]^2 \quad (5)$$

در روابط ۴ و ۵، K_s ضریب نفوذپذیری اشباع بوده و سایر متغیرها قبلاً توضیح داده شده‌اند.

۳. طراحی و ساخت دستگاه صفحه‌ی فشاری

به منظور دست یافتن به منحنی‌های مشخصه‌ی رطوبتی - مکش خاک‌ها در پژوهش حاضر، یک دستگاه صفحه‌ی فشاری طراحی و ساخته شد. دستگاه صفحه‌ی فشاری، بر مبنای روش انتقال محوری^[۱۶] کار می‌کند؛ یعنی مستقیماً مکش کالبدی را از طریق افزایش فشار هوا کنترل می‌کند. فشار آب، مقدار منفی بالای ندارد و این موضوع از حفره‌سازی^[۱۷] در آب جلوگیری می‌کند.^[۲۵] دستگاه صفحه‌ی فشاری معمولاً برای مکش‌های کالبدی تا 200 kPa استفاده می‌شود.^[۱۲]

دستگاه صفحه‌ی فشاری، شامل: سیلندر، محفظه‌ی تحتانی و سرپوش فوقانی همه از جنس استیل ضد آب هستند. سیلندر به قطر داخلی $11/3\text{ cm}$ ، $11/6\text{ cm}$ ، و ارتفاع 11 cm تراش داده شد که وظیفه‌ی محبوس کردن هوای اعمالی روی نمونه را دارد. در جداره‌ی سیلندر در بالا و پایین آن نیز، واشرهای لاستیکی به ضخامت $2/5\text{ mm}$ تعییه شدند تا سیلندر با فشاری مناسب به صفحات بالا و پایین چفت شود. صفحه‌ی بالا با متصل‌کننده تعییه شده روی آن، فشار هوا را به داخل سیلندر هدایت می‌کند. صفحه‌ی پایین که خود متشکل از دو قسمت است، توسط پیچ‌هایی در اطراف با یک حلقه‌ی لاستیکی به هم‌دیگر قفل شدند تا امکان خروج هوا از دستگاه وجود نداشته باشد. صفحه‌ی سرامیکی متخلخل^[۱۸] با ظرفیت ۲ بار از شرکت سویل موسیتچر^[۱۹] از کشور کانادا تهیه شد و کاملاً در

جدول ۱. خصوصیات رئوتکنیکی خاک‌های مورد مطالعه.

خاک	خصوصیات رئوتکنیکی		
۳	۲	۱	
۲,۶۹	۲,۶۷	۲,۶۵	چگالی ویژه
۴۱/۳	۲۴/۴	۲۳/۵	حد روانی (%)
۲۶/۶	۲۱/۷	۲۲/۱	حد خمیری (%)
۲۱/۶	۱۶	۱۷	درصد رطوبت بهینه (%)
۱۵/۸	۱۷/۴	۱۸/۳	بیشینه‌ی وزن مخصوص خشک (kN/m^3)
$۱,۶ \times 10^{-۹}$	$۳,۴ \times 10^{-۶}$	$۲,۲ \times 10^{-۵}$	ضریب نفوذپذیری (m/s)
CL	ML	SM	نام در سیستم طبقه‌بندی متعدد

آمد و با انجام محاسبات برگشتی، درصدهای رطوبت نمونه در هر یک از فشارهای اعمالی حاصل شد و درنهایت، با ثبت داده‌های آزمایشگاهی، منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک بدست آمد.

۵. نتایج منحنی مشخصه‌های رطوبتی خاک‌ها

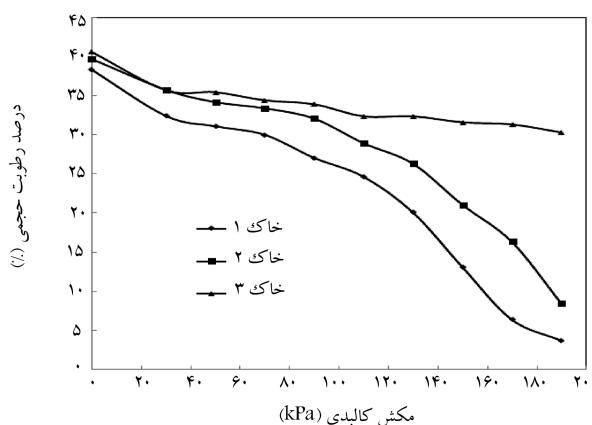
نقاط آزمایشگاهی و منحنی‌های مشخصه‌ی خاک‌ها در محدوده‌ی مکش تا حدود ۲۰۰ kPa در شکل ۶ مشاهده می‌شوند که مطابق آن با ریزتر شدن ذرات خاک، میران نگهداری آب در خاک‌ها به ازاء مکش مشخص، افزایش محسوسی داشته است، که حاکی از تأثیر بافت و اندازه‌ی ذرات دانه‌هاست. یعنی با ریزتر شدن بافت و اندازه‌ی ذرات خاک، پتانسیل مکش افزایش یافته است. در مطالعات بسیاری از پژوهشگران، از پارامتر ریزتر شدن ذرات خاک به عنوان یکی از تأثیرگذارترین عوامل در منحنی مشخصه‌های رطوبتی خاک‌ها یاد شده است.^[۱]

مقادیر درصد رطوبت، با ریزتر شدن ذرات خاک از ماسه‌ی به سیلتی و از سیلت به رس افزایش می‌یابند. پژوهشگران دیگر نیز به این نتیجه دست یافته‌اند که منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک‌ها با اندازه‌ی ذرات بزرگ‌تر، شامل ماسه‌ها و سیلت‌ها، مقادیر کمتری از مکش ورودی هوا، درصد رطوبت پسماند و درصد رطوبت در بیشترین درجه اشباع را نتیجه می‌دهند.^[۱] علاوه بر تأثیر ریزدانه‌ها در مکش و منحنی مشخصه‌های رطوبتی خاک، پارامتر نشانه‌ی خمیری نیز حائز اهمیت است. به طوری که با افزایش نشانه‌ی خمیری از خاک سیلتی (خاک ۲) آخرین گام و فشار اعمالی ۱۹۰ kPa، درصد رطوبت نهایی نمونه‌ی خاک به دست

۲.۴. آزمایش‌های تعیین منحنی مشخصه‌ی رطوبتی

در ابتدا خاک‌ها در درصد رطوبت بهینه با توجه به روش A تراکم پروکتور استاندارد متراکم شدند.^[۲۶] سپس حلقه‌یی به قطر داخلی ۴, ۹۵ cm و ارتفاع ۲ cm با فشاری مناسب وارد قالب تراکم شد و توسط جک هیدرولیکی خارج شد. در ادامه، حلقه و نمونه‌ی خاک متراکم داخل آن و نیز دیسک سرامیکی به مدت ۴۴ ساعت اشباع شدند. دیسک سرامیکی اشباع شده در داخل محفظه‌ی پایین تعییه شد و دو قسمت محفظه‌ی پایین توسط حلقه‌ی لاستیکی و پیچ‌های موجود در اطراف به هم‌دیگر با فشاری مناسب پیوستند. هر یک از نمونه‌های اشباع داخل حلقه‌ی نمونه‌گیر به همراه کاغذ صافی، روی دیسک سرامیکی قرار گرفته و تماس مستقیم نمونه با دیسک حاصل شد. سیلندر روی محفظه‌ی پایین تعییه شد و سرپوش بالایی بر روی سیلندر قرار گرفت و تمامی اجزاء دستگاه توسط ۴ عدد ترانس میل و مهره‌های آن با فشاری مناسب به هم‌دیگر چفت شدند.

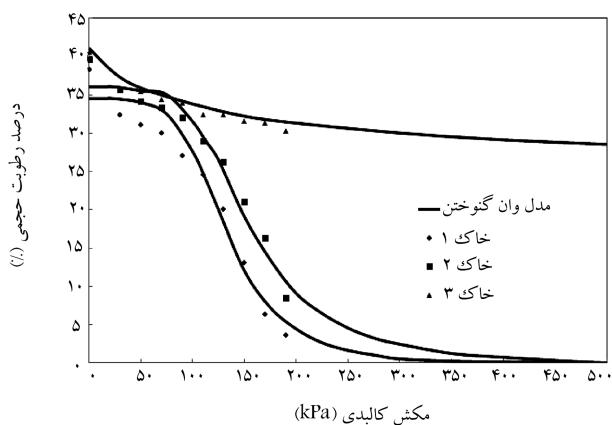
بعد از آماده شدن دستگاه، اولین فشار هوا به میران ۲۰ kPa توسط متصل‌کننده تعییشده در سرپوش به داخل سیلندر و نمونه‌ی خاکی وارد شد. با گذشت مدت زمان کافی برای توقف زهکشی آب از نمونه و رسیدن به تعادل هیدرولیکی، نمونه از داخل سیلندر دستگاه خارج و وزن دقیق آن ثبت شد. در ادامه، نمونه روی دیسک سرامیکی قرار گرفت و در هر فشار هوا اعمالی، تمامی مراحل قبلی مجدد تکرار شدند. شکل ۵، دستگاه محفظه‌ی فشاری قابل توزین را روی پانل کنترل فشار هوا در حین انجام آزمایش تعیین منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک نشان می‌دهد. در



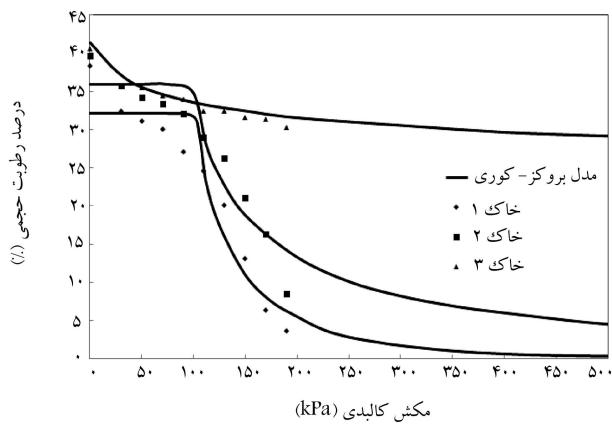
شکل ۶. منحنی‌های مشخصه‌ی رطوبتی خاک‌های مورد مطالعه (منطقه‌ی نازلوا)
شهرستان ارومیه.



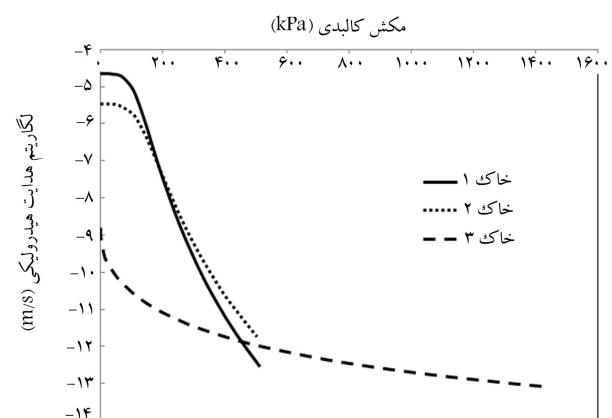
شکل ۵. تصویری دستگاه صفحه‌ی فشاری و پانل کنترل فشار در حین انجام آزمایش تعیین منحنی مشخصه‌ی رطوبتی خاک.



شکل ۷. برآش نتایج آزمایشگاهی خاک‌های مورد مطالعه با مدل وان گنوختن.



شکل ۸. برآش نتایج آزمایشگاهی خاک‌های مورد مطالعه با مدل بروکز - کوری.



شکل ۹. منحنی تغییرات هدایت هیدرولیکی خاک‌های مورد مطالعه در مکش‌های مختلف با مدل وان گنوختن و معلم.

به مقدار ۲٪ به خاک رسی (خاک ۳) برابر ۷/۱۴٪، میزان نگهداشت آب در خاک ها افزایش محسوسی می یابد. به عنوان مثال، در مکش ۱۵۰ kPa، مقدار درصد رطوبت حجمی خاک ۲، برابر ۵/۲۱٪ و این مقدار برای خاک ۳ برابر ۵/۳۱٪ است؛ یعنی با افزایش ۱۲ درصدی نشانه خمیری، رطوبت حجمی به میزان ۵/۱۰٪ افزایش داشته است. مطالعات سایر پژوهشگران نیز نشان داده است که درصد رطوبت اشیاع و مکش ورودی هوا، معمولاً با افزایش حالت خمیری خاک افزایش می یابد.^[۱۶]

۶. برآزش منحنی مشخصه‌های آب - خاک آزمایشگاهی

۶. مدل‌های تئوریک

مدل رایانه‌یی RETC، حاوی مدل‌های تعیین منحنی رطوبتی و هدایت هیدرولیکی غیراشباع خاک است.^[۲۷] اساس کار نرم‌افزار RETC، مدل‌های تجزیی بروکز - کوری و وان گنوتختن برای تعیین منحنی رطوبتی خاک و مدل‌های معلم و بوردن برای تعیین هدایت هیدرولیکی غیراشباع از روی داده‌های منحنی مشخصه‌ی رطوبتی است. در فرآیند بازآش و برآورد متغیرهای آماری، باید تا حد امکان مجموع مرتعات باقیمانده (SSR)^[۲۸] را کاهش داد، زیرا عبارت اخیر نشان دهنده‌ی میزان خطاهای تصادفی است و هر چه کمیت آن کمتر شود، دقیق مدل رگرسیونی افزایش می‌یابد. مجموع مرتعات باقیمانده به صورت رابطه‌ی ۷ تعریف می‌شود:

$$SSR = \sum_{i=1}^n w_i (\theta_{wi} - \theta_{ci})^r \quad (8)$$

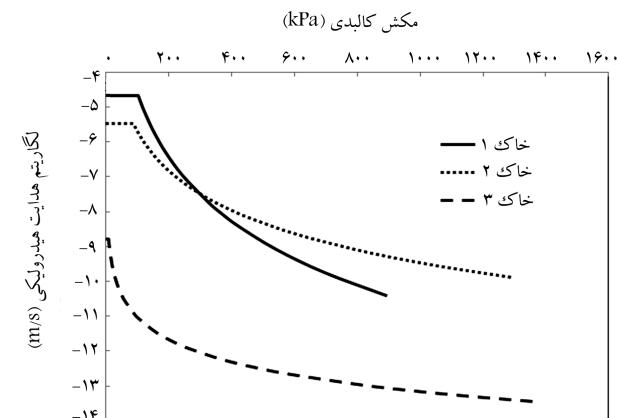
که در آن، W_i عامل وزنی، θ_{wi} درصد رطوبت حجمی اندازه‌گیری شده در مکش مشخص و θ_{ci} درصد رطوبت حجمی محاسبه شده توسط هر مدل در مکش یکسان است. عامل وزنی برابر ۱ در نظر گرفته شد، چون تمامی داده‌ها از نظر اهمیت مادر، هستند.

۲.۶ نتایج تحلیل منحنی مشخصه‌های رطوبتی توسط نرم‌افزار RETC

مقادیر SSR و پارامترهای به دست آمده از مدل‌ها در جدول ۲ ارائه شده‌اند. در تمامی موارد، مقادیر SSR هر دو مدل به حد مطلوبی کم است و برازش قابل قبولی با داده‌های آزمایشگاهی دارند. در شکل‌های ۷ و ۸، برازش منحنی مشخصه‌های رطوبتی خاک‌های مورد مطالعه با منحنی‌های حاصل از مدل‌های بروکز-کوری و وان‌گوختن مشاهده می‌شوند. همان‌طورکه مشخص است، انطباق خوب و قابل قبولی بین داده‌های آزمایشگاهی و مدل‌های نظری برقرار است.

جدول ۲. مقادیر SSR خاک‌های مورد مطالعه در تحلیل مدل‌های بروکز- کوری و وان گنوتختن.

مدل	بروکر- کوری	۹۹۳	۸۵۶	۲۶	۳	خاک‌های مورد مطالعه
	وانگه ختن	۴۸۵	۳۱۳	۰۰۰۱۲۳	۰۰۰۰۱۲۳	۰۰۰۰۰۰۱۲۳



شکل ۱۰. منحنی تغییرات هدایت هیدرولیکی خاک‌های مورد مطالعه در مکش‌های مختلف با مدل بروکر - کوری و بوردن.

و بالا بودن نشانه‌ی خمیری نسبت به خاک‌های ۱ و ۲، اختلاف مقادیر و محدوده‌ی نفوذپذیری با سایر خاک‌ها بسیار محسوس است. کمترین مقادیر نفوذپذیری طبق مدل رابطه‌ی ترکیبی معلم و وان گنوختن برای خاک‌های ماسه‌بی، سیلتی و رسی ۱۴۲۷kPa غیراشباع به ترتیب به ازاء مکش‌های ۵۱۱, ۸kPa و $50/3, 5kPa$ و $1, 87 \times 10^{-12} m/s$ و $2, 84 \times 10^{-13} m/s$ به دست آمد که به ترتیب برابر با $2, 84 \times 10^{-13} m/s$ و $1, 87 \times 10^{-12} m/s$ است. همان‌طور که مشخص است، به دلیل بالا بودن ظرفیت نگهداشت بافت رسی، بیشینه‌ی مکش کالبدی طبق رابطه‌ی ترکیبی معلم و وان گنوختن برای خاک رسی ۳ حدوداً $2, 8$ برابر بیشینه‌ی مکش کالبدی خاک‌های ۱ و ۲ است که حاکی از تأثیر زیاد نوع و بافت خاک در خواص هیدرولیکی غیراشباع است.

۷. خلاصه و نتیجه‌گیری

در پژوهش حاضر، برای پی‌بردن به خصوصیات هیدرولیکی و ژئوتکنیکی خاک‌های غیراشباع مطالعه‌ی موردنی روی خاک‌های ماسه‌بی، سیلتی و رسی منطقه‌ی نازلوی شهرستان ارومیه صورت گرفت. بدین منظور دستگاه صفحه‌ی فشاری برای به دست آوردن منحنی مشخصه‌های رطوبتی خاک‌ها، طراحی و ساخته شدند. منحنی مشخصه‌های رطوبتی آزمایشگاهی با منحنی‌های حاصل از دو مدل وان گنوختن و بروکر-کوری در نرم‌افزار RETC مقایسه شد. در ادامه، مقادیر و تغییرات ضریب نفوذپذیری غیراشباع در مکش‌های مختلف، طبق تحلیل نرم‌افزار RETC با توجه به روابط ترکیبی وان گنوختن و معلم و نیز بروکر - کوری و بوردن به دست آمدند. نتایج به دست آمده از پژوهش حاضر را می‌توان به صورت زیر خلاصه کرد:

۱. با بررسی و تحلیل منحنی مشخصه‌های رطوبتی نمونه‌های مورد مطالعه مشخص شد که با ریزتر شدن ذرات خاک از ماسه به رس، میزان نگهداشت آب در خاک به ازاء مکش مشخص افزایش محسوسی می‌یابد که نشان دهنده تأثیر بافت و اندازه‌ی ذرات دانه‌هاست. مقدار درصد رطوبت حجمی خاک ۱ نسبت به خاک ۲ در بیشترین مکش اعمالی (1900 kPa)، افزایشی به میزان $4/74\%$ و از خاک ۲ به خاک ۳، افزایش $21/81\%$ را نشان می‌دهد.

۲. شبیه ناحیه‌ی بین مکش ورودی هوا و مکش به ازاء درصد رطوبت پسماند، در خاک رسی نسبت به خاک سیلتی و خاک سیلتی نسبت به خاک ماسه‌بی، کمتر و ملایم‌تر است. با ریزتر شدن ذرات خاک از ماسه به رس، مقدار مکش ورودی هوا، درصد رطوبت پسماند، و درصد رطوبت در بیشترین درجه‌ی اشباع، افزایش محسوسی می‌یابند.

۳. تغییرات مقادیر نفوذپذیری خاک‌ها در مکش‌های مختلف، طبق تحلیل نرم‌افزار RETC زیاد است و با افزایش مکش، ضریب نفوذپذیری به شدت کاهش می‌یابد و شدت کاهش اخیر در خاک ماسه بیشتر است. بنا براین در مسائل ژئوتکنیکی در زمین‌های حاوی خاک‌های ماسه‌بی و سیلتی غیراشباع، باید تغییر شدید مقدار جریان آب در لایه‌های غیراشباع را نسبت به خاک‌های ریزدانه در نظر گرفت و در تحلیل‌ها و مدل‌سازی‌ها لحاظ کرد.

با توجه به شکل‌های ۹ و ۱۰، مقادیر و محدوده‌ی نفوذپذیری خاک‌های ۱ و ۲ به هم نزدیک‌تر است، زیرا بافت و اندازه‌ی ذرات و نشانه‌های خمیری دو خاک ۱ و ۲ به یکدیگر نزدیک است؛ اما در خاک رسی ۳ به دلیل ریزتر بودن ذرات و بافت متفاوت

اثر نوع خاک در اختلاف ضرایب نفوذپذیری و محدوده‌ی مقادیر مکش طبق تحلیل هر دو مدل در نرم‌افزار، بسیار محسوس است. به عنوان مثال، ضریب نفوذپذیری خاک رسی ۳ در حالت اشباع برابر $10^{-9} m/s$ است و در بیشترین مکش برابر 1427kPa مطابق مدل معلم و وان گنوختن به $10^{-12} m/s$ است و در بیشترین کاهش می‌یابد. اما برای خاک ماسه‌بی ۱، ضریب نفوذپذیری در حالت اشباع برابر $10^{-5} m/s$ است و در بیشترین مکش برابر $511, 8\text{kPa}$ مطابق مدل معلم و وان گنوختن، به $10^{-13} m/s$ کاهش می‌یابد.

شدت کاهش ضریب نفوذپذیری در خاک ۱ نسبت به سایر خاک‌های ریزدانه تر بیشتر است. بنابراین، در منانطق حاوی ماسه‌ی غیراشباع، تغییرات نفوذپذیری شدید را در محدوده‌ی مکش پایین باید در نظر گرفت. بنابراین با توجه به نتایج مشاهده شده در شکل‌های ۹ و ۱۰، در مسائل و مطالعات ژئوتکنیکی در زمین‌های حاوی خاک‌های ماسه‌بی و سیلتی با عمق آب زیرزمینی پایین، باید تغییر شدید مقدار جریان آب در لایه‌های غیراشباع را نسبت به خاک‌های ریزدانه در نظر گرفت و در

با توجه به شکل‌های ۹ و ۱۰، مقادیر و محدوده‌ی نفوذپذیری خاک‌های ۱ و ۲ به هم نزدیک‌تر است، زیرا بافت و اندازه‌ی ذرات و نشانه‌های خمیری دو خاک ۱ و ۲ به یکدیگر نزدیک است؛ اما در خاک رسی ۳ به دلیل ریزتر بودن ذرات و بافت متفاوت

پانوشت‌ها

1. soil water characteristic curve (SWCC)

2. pressure plate apparatus
3. sintered kaolin
4. contractile skin
5. air-entry value

6. Kelvin
7. adsorption curve
8. desorption curve
9. residual water content
10. saturated water content
11. bubbling pressure
12. Brooks and Corey
13. Van Genuchten
14. Burdine
15. Mualem
16. axis-translation technique
17. Cavitation
18. porous ceramic plate
19. soilmoisture equipment corporation
20. Fredlund
21. sum of squares residual (SSR)

مراجع (References)

1. Miller, C.J., Yesiller, N., Yaldo, K. and et al. "Impact of soil type and compaction conditions on soil water characteristic", *Journal of Geotechnical and Geoenvironmental Engineering, ASCE*, **128**(9), pp. 733-742 (2002).
2. Vanapalli, S.K., Fredlund, D.G. and Pufahl, D.E. "Relationship between soil-water characteristic curves and the as-compacted water content versus soil suction for a clay till", 11th Pan American Conference on Soil Mechanics and Geotechnical Engineering (1999).
3. Williams, P.J. "The surface of the earth, an introduction to geotechnical science", Longman Inc., New York (1982).
4. Fredlund, D.G. and Rahardjo, H. "An overview of unsaturated soil behavior", *Proceedings ASCE Specialty Series on Unsaturated Soil Properties, Dallas, TX.*, pp. 1-33 (Oct. 24-28, 1993b).
5. Abdul, A., Nishigaki, M., Chegbeleh, L. and et al. "Determination of soil-water characteristic curves of unsaturated sandy soils using membrane filter with stainless wire mesh", *Journal of the Faculty of Environmental Science and Technology, Okayama University*, **14**(1), pp. 13-16 (2009).
6. Barbour, S.L. "the soil-water characteristic curve: A historical perspective", *9th Canadian Geotechnical Colloquium, Canadian Geotechnical Journal*, **35**(5), pp. 873-894 (1998).
7. Assouline, S. "Modelling the relationship between soil bulk density and the water retention curve", *Vadose Zone Journal*, **5**(2), pp. 554-562 (2006).
8. Wheeler, S.J. "Inclusion of specific water volume within an elastoplastic model for unsaturated soil", *Canadian Geotechnical Journal*, **33**(1), pp. 42-57 (1996).
9. Fredlund, D.G., Xing, A., Fredlund, M.D. and et al. "Relationship of the shear strength of unsaturated soil to the soil-water characteristic curve", *Canadian Geotechnical Journal*, **33**(3), pp. 440-448 (1996).
10. Mualem, Y. "A new model for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated porous media", *Water Resources Research*, **12**(3), pp. 513-522 (1976).
11. Heshmati, A.A. and Motahari, M.R. "Modeling the dependency of suction stress characteristic curve on void ratio in unsaturated soils", *KSCE Journal of Civil Engineering*, **19**(1), pp. 91-97 (2015).
12. Smith, G.N. and Smith Ian, G.N. "Elements of soil mechanics", Blackwell Science, 7th Edn., pp. 417-419 (1998).
13. Fredlund, D.G. and Rahardjo, H. "Soil mechanics for unsaturated soils", John Wiley and Sons, USA (1993).
14. Hillel, D. "Applications of soil physics", Academic Press, San Diego, California (1980).
15. Tinjum, J.M., Benson, C.H. and Blotz, L.R. "Soil-water characteristic curves for compacted clays", *J. Geotech. Geoenviron. Eng.*, **123**(11), pp. 1060-1069 (1997).
16. Fredlund, D.G. and Xing, A. "Equations for soil-water characteristic curve", *Can. Geotech. J.*, **31**(3), pp. 521-532 (1994).
17. Brooks, R.H. and Corey, A.T. "Hydraulic properties of porous medium", Hydrology Paper, Civil Engineering Dept., Colorado State Univ., Fort Collins, Colo. (1964).
18. Van Genuchten, M.T. "A closed form equation for predicting the hydraulic conductivity of unsaturated soils", *Soil Science Society of America Journal*, **44**(5), pp. 892-898 (1980).
19. Shwetha, P. and Varijia, K. "Soil water retention curve from saturated hydraulic conductivity for sandy loam and loamy sand textured soils", *Aquatic Procedia*, **4**, pp. 1142-1149 (2015).
20. Goh, S.G., Rahardjo, H. and Leong, E.C. "Modification of triaxial apparatus for permeability measurement of unsaturated soils", *Soils and Foundations*, **55**(1), pp. 63-73 (2015).
21. Marshall, T.J. "A relation between permeability and size distribution of pores", *Journal of Soil Science*, **9**, pp. 1-8 (1958).
22. Mualem, Y. "Hydraulic conductivity of unsaturated soils: prediction and formulas. In Methods of soil analysis", Part 1 Physical and mineralogical methods, 2nd edition, Agronomy, Edited by: A. Klute. American, Inc., Madison. Wis., U.S.A., pp. 799-823 (1986).
23. Burdine, N.T. "Relative permeability calculations from pore size distribution data", *Journal of Petroleum Technology*, **5**(3), pp. 71-78 (1953).
24. Xiaoli, F., Mingan, S.H., Dianqing, L. and et al. "Soil water characteristic curve measurement without bulk density changes and its implications in the estimation of soil hydraulic properties", *Geoderma*, **167-168**, pp. 1-8 (2011).
25. Hilf, J.W. "An investigation of pore-water pressure in compacted cohesive soils", Ph.D. dissertation, Tech. Memo. No. 654, U.S. Dep. of the Interior, Bureau of Reclamation, Design and Construction Div., Denver, CO, 654 p. (1956).

26. ASTM D 698-07 e1., *Standard Test Methods for Laboratory Compaction Characteristics of Soil Using standard Effort (12 400 ft-lbf/ft³ (600 kN·m/m³))*, Annual Book of ASTM Standards, Section 4, 04.08, Soil and Rock (1), ASTM, West Conshohocken, PA.
27. Van Genuchten, M., Leij, F. and Yates, S. "The RETC code quantifying the hydraulic functions of unsaturated soils", Office of Research and Development Rep. No. EPA/600/2-91/065, Washington, DC, EPA, US (1991).
28. Gallagea, C.H., Kodikarab, J. and Uchimurac T. "Laboratory measurement of hydraulic conductivity functions of two unsaturated sandy soils during drying and wetting processes", *Soils and Foundations*, **53**(3), pp. 417-430 (2013).