

نشريه مهندسي عمران اميركبير

نشریه مهندسی عمران امیرکبیر، دوره ۴۹، شماره ۳، سال ۱۳۹۶، صفحات ۵۲۵ تا ۵۳۴ DOI: 10.22060/ceej.2016.711

# اثر دما بر ترکخوردگی سطحی خاک رس با خشک شدن

رضا پورحسینی\*، میترا موسوی، نغمه نصیری

دانشکده مهندسی عمران، دانشگاه یزد، یزد، ایران

چکیده: ترکخوردگی انقباضی ناشی از خشکشدگی خاکهای رسی به شدت بر ضریب نفوذپذیری توده خاک تاثیرگذار است. این پدیده در مهندسی ژئوتکنیک و ژئوتکنیک زیست محیطی مورد توجه می باشد و می تواند به یکپارچگی سازهها خسارت وارد نماید. در بررسی اثرات خشکی بر سازهها شناخت فرآیند ترکخوردگی خاک ضروری است. در تحقیق حاضر، رفتار ترکخوردگی ناشی از خشکشدگی در دماهای مختلف به صورت آزمایشگاهی بر روی لایه نازک خاک رس اشباع شده با رطوبت اولیه در حدود %۶۰۶ ( ۱/۸ برابر حد روانی خاک) بررسی شد. در آزمایشها از نمونه خاک رس معدن شهر آباده در استان فارس استفاده شد. بر پایه نتایج آزمایش نمونه ها، با افزایش دما درصد رطوبت مربوط به شروع اولین ترک ناشی از خشکشدگی از می یابد. همچنین با افزایش درجه حرارت تعداد نهایی ترکهای انقباضی در سطح نمونه کاهش می یابد که این موضوع را می توان به کاهش کشش سطحی آب و تمرکزگرایی حفرات خاک مرتبط دانست. با بالارفتن دما، عرض بازشدگی ترک کمتر خواهد شد.

**تاریخچه داوری:** دریافت: ۳۰ مهر ۱۳۹۳ بازنگری: ۲۹ دی ۱۳۹۴ پذیرش: ۱۹ مرداد ۱۳۹۵ ارائه آنلاین: ۱۵ آبان ۱۳۹۵

> **کلمات کلیدی:** ترک خشکی دما خاک رسی انقباض خاک

#### ۱ – مقدمه

کانیهای رُسی به گروههای اصلی کائولینیت، هالوئیزیت، ایلیت و مونتموریونیت تقسیم می شوند. ساختار ویژه مونتموریونیت می تواند در مقایسه با کانیهای دیگر مقدار زیادی آب را جذب و خاک را متورم نماید. خاک رُس مادهای پیچیده و با رفتار ترکخوردگی انقباضی می باشد که از عواملی مانند: نوع کانی، دما، رطوبت محیط اطراف، ضخامت لایه، درصد رس، شرایط مرزی، دامنه خمیری (PI) و در صد ذرات کلوئیدی تبعیت می کند.

ترکخوردگی عاملی است که میتواند عملکرد ژئوتکنیکی تودههای ریز دانه را به طور قابل توجهی تغییر دهد و در مواردی به سازههای روی آن نیز خسارت وارد کند. ترکخوردگی خواص سطحی خاک و الگوهای نفوذ و تبخیر آب را تغییر میدهد. با خشک شدن یک خاک رُسی و اتلاف آب در اثر تبخیر، انقباض و سپس ترکخوردگی در سطح خاک رخ میدهد. توسعه ترکها در خاک رُسی به دلیل انقباض ناشی از خشک شدن پدیدهای طبیعی است. در حوزههای زمینشناسی مهندسی ، محیط زیست و ژئوتکنیک، ناکهای سرشار از رُس به طور گسترده در ساخت پردههای آببند، پوششهای دفن پسماند و سدهای ذخیرهای با هدایت هیدرولیکی پایین بکار میروند. ترکخوردگی در این سازهها از عوامل کنترل کننده خواص هیدرولیکی میباشد. مطالعات انجام شده بر روی ترک ناشی از خشکشدگی گسترده نبوده و میتوان به تحقیقات صورت گرفته توسط کرت<sup>۲</sup> و هایگاشی<sup>7</sup>

"نویسنده عهدهدار مکاتبات: r\_porhoseini@yazd.ac.ir

(۱۹۶۰)، موریس و همکاران<sup>۳</sup> (۱۹۹۲)، کدیکارا و همکاران<sup>۴</sup> (۲۰۰۰)، ریحانی و همکاران<sup>۵</sup> (۲۰۰۷)، اشاره نمود.

مطالعات صورت گرفته در سال ۲۰۰۱ مشخص نمود که هدایت هیدرولیکی پوشش های رُسی ترکخورده تقریباً به ۵۰۰ برابر حالت ترک نخورده افزایش مییابد. به علاوه ترکهای ناشی از انقباض نواحی ضعیف را در خاک تشکیل میدهند که مقاومت مکانیکی و ظرفیت باربری کمتری دارند و تراکمپذیری آنها قابل توجه می باشد [۱]. انقباض خاکهای ریزدانه در نتیجه اتلاف آب در اثر تبخیر پدید میآید، در صورتی که خشک شدن از سطح شروع و به عمق خاک گسترش یابد، سطح خشک شده خاک منقبض شده و باعث ایجاد تنش کششی در سطح می گردد. اگر انقباض با محدودیت همراه باشد، زمانی که تنش کششی در داخل خاک از مقاومت کششی تجاوز مى كند ترك بوجود مى آيد [٢]. عامل اين محدوديت ها عبارتند از: شرايط مرزها مانند اصطکاک در جدارها، تمرکز تنش و یا تغییر در بافت خاک. در بررسی ترکخوردگیها، استفاده از تنشهای کل معرفی شده توسط بیوت<sup>۶</sup> سبب سادهسازی معادلات انرژی بدست آمده از مکانیک شکست خطی می شود، این تنشهای کل در پدیده ی خشکیدگی به صورت کششی عمل می کنند. عامل کنترل کننده برای کل فرآیند تر کخوردگی علاوه بر مدول یانگ، نرخ ازادسازی انرژی کرنشی بحرانی در یک ترک است که به صورت آزمایشگاهی تعیین می شود [۳].

<sup>1</sup> Corte

<sup>2</sup> Higashi

<sup>3</sup> Morris et al.

<sup>4</sup> Kodikara et al.

<sup>5</sup> Rayhani et al.

<sup>6</sup> Biot theory

ترک خوردگی به میزان قابل توجهی تحت تأثیر ضخامت نمونه و خواص چسبندگی خاک قرار دارد که تجزیه و تحلیلهای حاصل از روش مدل سازی المان گسسته ( با نتایج تجربی در این مورد سازگاری دارد [۴].

با وجود پیشرفت در مدلسازی عددی نتیجه گیری در رابطه با توسعه ترک نیاز به بررسی آزمایشگاهی و میدانی دارد. در مطالعه حاضر بررسیهای آزمایشگاهی بر روی لایه ی نازک خاک رُسی به منظور تعیین رفتار خاکهای ریزدانه در اثر خشک شدن در شرایط دمایی مختلف انجام شده است. با این مطالعات آزمایشگاهی تاثیر دما بر تشکیل و توسعه ترک در خاک رُس در حین خشک شدن بررسی می شود.

#### ۲- مشخصات خاک مصرفی

در آزمایشها از خاک رُس معدنی واقع در منطقه شهر آباده در استان فارس که در صنعت کاشی سازی به کار می رود، استفاده شده است. بر روی این نمونه خاک آزمایش هایی به منظور شناسایی مشخصات فیزیکی انجام گرفت. نتایج تعیین ترکیبات این خاک با آزمایش پراش اشعه ایکس (XRD) در جدول ۱ آمده است. در جدول ۲ خصوصیات فیزیکی نمونه خاک مورد آزمایش داده شده است. با انجام آزمایش سه محوری تحکیم نشده-زهکشی نشده بر روی نمونه ی از خاک با رطوبت ۲۷ درصد مقاومت چسبندگی زهکشی نشده، cL تعیین شد،(0=س). این خاک در رده LC از سیستم طبقه بندی متحد قرار می گیرد.

جدول ۱: ترکیبات خاک رس مورد استفاده در آزمایش XRD Table 1. Chemical compound of clay soil sample

تر کیب	SiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	TiO <sub>2</sub>	CaO
درصد	۵۳/۳۵	78/01	٧/٩٠	١/٢٢	٠/٣٩
تركيب	MgO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	$SO_3$	$P_2O_5$
درصد	•/٢٨	٠/٩٨	١/۵٧	<•/•۲	•/77

جدول ۲: خصوصیات فیزیکی خاک مورد آزمایش Table 2. Physical properties of clay soil sample

کمیت فیزیکی	مقدار	استاندارد آزمایش	
حد روانی (درصد)	۴۰	ASTM D 4318	
حد خمیری (درصد)	74	ASTM D 4318	
نشانه خمیری (درصد)	۱۶	-	
حد انقباض (درصد)	۱۵	ASTM D 427	
رطوبت بهينه (درصد)	۱٩/٣	– ASTM D 1557	
دانسیته بیشینه(kN/m <sup>3</sup> )	۱۷/۱		
چگالی، Gs	۲/۷۳	ASTM D 548	
cu (kPa)	۱۵/۷	ASTM D 2850	

1 Discrete element modeling

#### ۳- شرایط انجام آزمایش خشک شدگی خاک

آزمایش خشکشدگی بر روی نمونههای خاک در قالبهایی از جنس تفلون به ابعاد خالص ( ۵ ۲۳ ۳۰ ۳۰) و عمق ۱/۲ Cm و با درز بندی گوشهها انجام شد. شیارهای عرضی باریک و موازی در کف قالب با عرض ۲ mm ۲، برای نمونه خاک در راستای طولی محدودیت جابه جایی می نماید. با این اقدام شرایط ایجاد ترکهای سطحی (لایه نازک خاک) مدل می شود. شکل ۱ شیارهای ایجادشده در کف قالب را نشان می دهد. بدون محدودیت در مرزهای نمونه خاک، انقباض به صورت آزاد خواهد بود و ترک در نمونه ایجاد نمی شود. به منظور جلوگیری از چسبندگی خاک به سطح دیوارههای قالب تنها این سطوح با گریس آغشته شد.



شکل ۱: شیارهای عرضی در کف قالب Fig. 1. Lateral grooves in mold base

نمونه خاک به صورت مکانیکی از روی الک شماره ۴۰ (۳۵ mµ) گذرانده شد که با روش پیشنهاد شده در استاندارد استرالیا (1991) AS1289.1 برای تهیه نمونه خاک دستخورده مطابقت دارد. نمونهها با درصد رطوبت نزدیک به %۶۰ ( تقریباً ۱/۵ برابر حد روانی) تهیه شدهاند. مراحل تهیه نمونههای اشباع به شرح زیر انجام پذیرفت، خاک خشک به صورت پودر با آب مقطر ترکیب شده است. مخلوط حاصل سپس به مدت ۲ دقیقه به شدت مخلوط و لرزانده شده تا حبابهای هوای آن خارج شود. این آمادهسازی، حالت اشباع ابتدایی را تضمین میکند.

پس از آمادهسازی، نمونه خاک حداقل به مدت ۲۴ ساعت در یک محیط بسته نگهداری شد تا کاملاً همگن شود. این روش آمادهسازی به خاک امکان میدهد تا حد ممکن به حالت اشباع و یکنواختی نزدیک شده و از تشکیل هر گونه ساختار ابتدایی در خاک جلوگیری نمود.

در هر آزمایش به طور هم زمان چندین قالب مستطیلی با ابعاد یکسان استفاده شده است. نمونهها به صورت کاملا تحکیم نیافته آماده سازی شدهاند. تعدادی از نمونهها برای مشاهده شروع ترک و پیشرفت تدریجی ترک و تعدادی دیگر برای اندازهگیری درصد رطوبت در طول خشک شدن در نظر گرفته شد. وزن نمونهها برای ثبت مقدار آب از دست رفته در فواصل زمانی مختلف، اندازه گیری شده است. آزمایشها در محفظهای مجهز به وسایل تنظیم دما اجرا شد. آزمایشها بر روی لایه نازک خاک اشباع در

دماهای ۴۰، ۲۷، ۶۰، ۸۰ و C°۱۱۰ انجام پذیرفت. نمونهها با دمای اولیه ۲۷ درجه سانتیگراد در محفظه آزمایش با دمای ثابت قرار گرفتند و وضعیت نمونه با گذشت زمان ثبت شد.

#### ۴- نتایج آزمایش

اثر دما بر خشک شدن خاک، در آزمایشهایی با دماهای مختلف بر روی نمونهها در قالبهایی با ابعاد Cm (۲/۱×۵ ×۳۰) بررسی شد، مشخصات نمونهها در جدول ۳ آمده است. در حین خشکشدگیمحدودشده، تغییرات رطوبت با وزنکردن پیوسته نمونه (با دقت grf ۲۰۱) ثبت شد. براساس مشاهدات آزمایشگاهی، زمان مورد نیاز برای خشکشدگی بستگی به ضخامت نمونهها و وضعیت آب و هوای محل خشک شدن دارد.

## جدول۳: مقادیر درصد رطوبت اولیه و دما برای نمونههای آزمایش Table 3. Initial water content and test temperature for specimens

کد	دمای آزمایش (°C)	رطویت اولیه %	وزن نمونه
			grf
TEST-1	۲۷	۵٩/۶	W18/V
TEST-2	۲۷	۵٩/٨	W1W/V
TEST-3	۲۷	۵٩/٢	<b>۳۱</b> ٧/۹
TEST-4	۲۷	۵٩/٩	W1W/V
TEST-5	۴۰	87/Y	۳۱۵/۶
TEST-6	۴۰	۵٩/٨	817/8
TEST-7	۶.	۶۰/۱	۳۱۸/۲
TEST-8	۶.	۵۷/۳	۳۲۱/۸
TEST-9	۶.	۵۷/۵	۳۱۶/۲
TEST-10	۶.	۵٩/٨	۳۱۶/۲
TEST-11	۶.	۶۰/۰	۳۱۴/۵
TEST-12	۶.	۵۷/۸	771/7
TEST-13	۶.	۶١/۴	۳۰۸/۵
TEST-14	۶.	۵۷/۲	818/8
TEST-15	٨٠	۵۳/۶	mmk/.
TEST-16	٨٠	۵۲/۹	878/2
TEST-17	11.	8.18	۳۲۱/۲
TEST-18	))+	۶۰/۵	۳۱۳/۰

#### ۴– ۱ – سرعت تبخیر آب

سرعت تبخیر آب از خاک به عوامل مختلفی مثل دما، رطوبت نسبی محیط، سرعت باد، تابش نور خورشید، مکش منفذی خاک، غلظت نمک،

سطح باز نمونه خاک و ضخامت آن وابسته است. در دمای بالا، سرعت حرکت مولکولی و انرژی جنبشی آب بالا میرود و ویسکوزیته، کشش سطحی آب و ظرفیت نگهداری آب توسط خاک پایین میآید. بنابراین، مولکولهای آب موجود در خاک در دمای بالاتر آسان تر به اتمسفر رها می شوند، در نتیجه سرعت اتلاف آب بیشتر می شود [۵]. با این وجود، در این بررسی دما نمی تواند به عنوان متغیر منحصر به فرد تنظیم سرعت تبخیر آب مورد توجه باشد. بر طبق قانون كلوين، اثر يك دماي بالا مشابه محيطي با رطوبت نسبی پایین میباشد. به عبارت دیگر، در دمای بالا، گرادیان رطوبت نسبی بین سطح خاک و هوای روی لایه (گرادیان فشار بخار سطح مشترک خاک-هوا) افزایش می یابد، به این مفهوم که سرعت تبخیر بیشتری در دمای بالاتر مشاهده می شود. شکل ۲ کاهش درصد رطوبت نمونه خاک با زمان را در طول خشک شدن نشان میدهد. همانطور که در شکل ۲ نیز مشخص است با افزایش دما شیب نمودار (سرعت تبخیر) افزایش می یابد. درصد رطوبت خاک در ابتدا به صورت خطی با زمان کاهش می یابد که نشان دهنده سرعت تبخير تقريباً ثابت و تابعي از دما مي باشد. با گذر از مرحله اول، سرعت تبخیر کاهش یافته و در نهایت به صفر نزدیک می شود. با توجه به مشاهدات آزمایشگاهی تقریبا ۹۰ درصد ترکخوردگیها در مرحله سرعت ثابت تبخیر آب رخ میدهند، در شرایطی که نمونهها همچنان اشباع هستند. این مشاهده با نتایج آزمایشهای ویلسون و همکاران (۱۹۹۰) برای سه نمونه خاک متفاوت سازگاری دارد. با عبور از مرحله اول تبخیر، کاهش شدت تبخیر را می توان با سه عامل شرح داد [۶]:

کاهش آب موجود در نمونههای خاک با زمان،

۲) گسترش مکش ماتریکی، مولکولهای آب را محدود کرده و از ورود به اتمسفر باز میدارد،







1 WIlson

به منظور محاسبه سرعت تبخیر اولیه، شیب متوسط منحنی درصد رطوبت-زمان در مرحله اولیه تبخیر از شکل ۲ محاسبه شد. نمودار سرعت تبخیر میانگین با دما در شکل ۳ نشان داده شده است. سرعت میانگین تبخیر اولیه نمونه ها در دماهای ۲۷، ۴۰، ۶۰، ۶۰ و C°۱۱۰ به ترتیب برابر (grf/min) ۰/۳۱۸ و ۲۰٬۰۰/۱۲۶) می باشد. وزن خشک



Fig. 3. Effect of temperature on evaporation rate

۴- ۲- اثر دما بر رفتار ترک خشک شدگی

ترکهای خشکشدگی، معمولاً با مکش خاک و مقاومت کششی کنترل می شود. در پژوهش های انجام شده اثر دما بر مقاومت برشی و فشاری خاک بررسی شده در حالی که اثر دما بر مقاومت کششی مورد مطالعه قرار نگرفته است. تحقیقات پیشین نشان می دهند که مقاومت برشی و فشاری خاک به طور معمول با افزایش دما کاهش می یابد. با افزایش دما، کاهش مقاومت کششی خاک نیز مورد انتظار است. وضعیت دمای بالا با افزایش سرعت تبخیر، مکش را بیش از حد انتظار افزایش می دهد و در مدت کوتاهی تنش کششی ایجاد شده می تواند از مقاومت کششی خاک تجاوز کند [۷۰۸].

شکل ۴ مراحل تدریجی تبخیر آب و تشکیل ترک را نشان میدهد. با توجه به شکل (۴– الف) زمانی که لایه رُسی کاملاً اشباع و همگن در معرض حرارت قرار گیرد، تبخیر آب از سطح لایه آغاز می گردد. به تدریج بین ذرات رس سطح هلالی آب–هوا شکل می گیرد، شکل (۴– ب). سپس مکش موئین در لایه های بالایی توسعه می ابد، شکل (۴– پ). در نتیجه ی تبخیر آب انحنای سطح هلالی آب موئین افزایش می ابد که همراه با افزایش مکش موئین و تنش مؤثر بین ذرات رُس می باشد، در نتیجه لایه رُس تحکیم یافته و فشرده می شود و حجم خاک به طور قابل توجهی کاهش می یابد. با توسعه مکش موئین، نیروی کششی در مجاورت ذرات ایجاد می گردد و در

طی این فرآیند خاک اشباع میشود، شکل (۴– ت). زمانی که نیروی کششی از مقاومت کششی لایههای سطحی رُس فراتر رود ترکخوردگی در سطح رخ میدهد، مطابق شکل(۴– ج) [۹] .



شکل ۴: مراحل تبخیر آب وتشکیل ترک Fig. 4. Water evaporation steps and cracking

مقاومت پیوند بین ذرات خاک متفاوت میباشد، تر کخوردگیها معمولا در قسمتهایی از سطح که دارای عیب و نقص (ناهنجاری) هستند راهاندازی میشوند. شکل ۵ نمونه ای از این پدیده را نمایش میدهد.



شکل ۵: تأثیر ناهمگنی مقاومت خاک در شروع ترک Fig. 5. Effect of soil heterogeneity on crack initiation

با افزایش ضخامت لایه خاک، رطوبت خاک در شروع ترک افزایش مییابد. یافتن یک روش مناسب برای کنترل تغییرات واقعی درصد رطوبت در لایههای بالایی دشوار میباشد. علاوه بر این تعیین فصل مشترک بین لایههای بالایی و پایینی به سادگی امکان پذیر نمی باشد، زیرا در مقیاس

میکروسکوپی ضخامت لایههای بالایی در شروع ترکخوردگی تنها از چندین لایه رُسی تشکیل شده است. بنابراین برای تعیین رطوبت اولین ترکخوردگی با یک دقت قابل قبول، سادهترین اقدام کاهش ضخامت نمونه است. چنانچه نمونهها به اندازه کافی نازک باشند توزیع رطوبت نسبی یکنواخت در دوره خشکشدن را میتوان انتظار داشت. به دلیل اشکالات موجود در تعیین رطوبت اولین ترکخوردگی، مقدار آن با درصد رطوبت متوسط نمونه با ضخامت ۱۲ mm اندازه گیری شد. مقادیر رطوبت خاک متوسط نمونه با ضخامت ۱۲ mm دادازه گیری شد. مقادیر رطوبت خاک متوسط نمونه ای شروع اولین ترک برای آزمایشهای مختلف در جدول ۴ ارائه شده است.

جدول ۴: درصد رطوبت و زمان اولین ترک خوردگی برای نمونهها

Table 4. Water content and first cracking duration

کد	w <sub>1c</sub> درصد رطوبت	زمان شروع ترک (دقیقه)
TEST-1	7 <b>%</b> /F	104.
TEST-2	۲۳/۰	187.
TEST-3	_	_
TEST-4	-	_
TEST-5	۲۸/۸	۵۰۳
TEST-6	<i>۲۴/۹</i>	۴۳۵
TEST-7	۲۳/۵	<b>791</b>
TEST-8	۲۰/۲	74.
TEST-9	۲۰/۳	۳۰۸
TEST-10	٣٠/٢	۲۳۷
TEST-11	۲۸/۷	747
TEST-12	74/8	۳۱۵
TEST-13	८४/५	701
TEST-14	۲۱/۸	٣٠٨
TEST-15	۲۶/۸	174
TEST-16	74/8	10+
TEST-17	۲۷/۱	)
TEST-18	74/8	174

نتایج آزمایش ها در جدول ۴ نشان میدهند که با افزایش دما از ۲۷ به ۴۰°C مدت زمان لازم برای شروع ترکخوردگی تقریباً ۳ برابر کاهش مییابد. شکل ۶ رابطه بین زمان اولین ترکخوردگی و دما را به شکل یک تابع نمایی نشان میدهد.





با افزایش دما ترک خشکیدگی در لایههای سطحی شروع می شود ولی به علت نفوذپذیری کم خاکهای رُسی فقط مقدار کمی آب از لایههای پایین تر به سطح، پیش از ایجاد ترک، انتقال می یابد. با افزایش دما مقاومت کششی خاک نیز کاهش یافته و ترک خوردگی در مکش کمتر و یا درصد رطوبت بیشتر اتفاق می افتد که می تواند دلیلی بر افزایش رطوبت اولین ترک خوردگی با افزایش دما باشد. در شکل ۲ منحنی تغییرات  $_{1c}$  با دما نشان داده شده است. بر اساس نتایج آزمایش ها، مقدار  $_{1c}$  با افزایش دما تا نشان داده شده است. بر اساس نتایج آزمایش ها، مقدار  $_{1c}$  با افزایش دما تا



Fig. 7. Variation of  $w_{lc}$  Versus temperature

#### ۴- ۳- کرنش نمونهها در دوره خشک شدگی



Fig. 10. Lateral strain versus time



Fig. 11. Vertical strain versus time

همانطور که در شکلهای ۹ تا ۱۱ نشان داده شده است، در تمام آزمایشها کرنش قائم و کرنش طولی به ترتیب بیشترین و کمترین مقدار را دارند. نمودار تغییرات رطوبت و کرنش با زمان برای میانگین دو نمونه (TEST-12) و (TEST-8) به ترتیب در شکلهای ۱۲ و ۱۳ رسم شده است .



۱ تا ۴ محاسبه شده است.

شکل ۸: ابعاد نمونه خاک در محاسبه کرنش Fig. 8. Dimensions used for calculation of strains

$$\varepsilon_l = \Delta l \,/\, l \,\times 100 \tag{1}$$

$$\varepsilon_b = \Delta b \,/\, b \times 100 \tag{(7)}$$

$$\varepsilon_h = \Delta h \,/\, h \times 100 \tag{(7)}$$

$$\mathcal{E}_{v} = \mathcal{E}_{l} + \mathcal{E}_{b} + \mathcal{E}_{h} \tag{(f)}$$

که ا $\Delta l = l - l_1 :$  تغییر طول نمونه،  $\Delta b = b_1 - b_2 :$  تغییر عرض نمونه و  $\Delta l = l - l_1 :$  تغییر ضخامت نمونه می باشند.  $\Delta h = h - h_1$ 

شکلهای ۹ تا ۱۲ به ترتیب تغییرات کرنش های طولی، عرضی، قائم و حجمی با گذشت زمان را برای نمونهها نشان میدهند.



Fig. 9. Longitudinal strain versus time



( ۱۲ شکل ۱۲: کاهش رطوبت با زمان (میانگین آزمایش های ۸ و ۱۲ ) Fig. 12.water content reduction versus time (average of test-8 and test12 results)



(۱۳ شکل ۱۳: تغییر کرنش با زمان (میانگین آزمایشهای ۸ و ۱۲) Fig. 13. Variation of Strain magnitude versus time (average of test-8 and test12 results)

مقایسه کرنشهای افقی (طولی و عرضی) و قائم در شکل ۱۴ نشان میدهد که برای محدوده ۲۰۰%>W حد روانی خاک نیز برابر با ۴۰ درصد است) مقدار کرنش انقباضی در راستای قائم بیشتر از کرنشهای افقی است. در محدوده رطوبت کمتر از ۴۰ درصد، آهنگ رشد کرنش قائم کاهش مییابد و آهنگ رشد کرنشهای افقی تقریباً ثابت میماند. در رابطه با اختلاف بین کرنشهای افقی و قائم میتوان فرضیههای مختلفی را مطرح کرد. یک فرضیه این است که در فرآیند تبخیر پیش از رسیدن به مقدار حد روانی، خاک به صورت سوسپانسیونی در مایع است که در آن تهنشینی ثقلی و تحکیم پس از آن چشم گیر میباشد. این رفتار در محلولهای در حال خشکشدگی دیده میشود.

علاوه بر این، کرت و هایگاشی (۱۹۶۰) اختلاف بین مؤلفههای افقی و قائم کرنش را مشاهده کردند و آن را به نقش چسبندگی لایه آب بین نمونه و زیر صفحه (علی رغم کاربرد یک پوشش ضد آب) نسبت دادند. به طور کلی چسبندگی متفاوت نمونهها میتواند باعث توسعه کرنش و تنش کششی

گردد و شکلهای مختلف ترکخوردگی را ایجاد کند.

#### ۵- رشد ترکها

تکامل تدریجی الگوی ترکخوردگی درسطح نمونهها با کاهش درصد رطوبت در شکل ۱۴ نشان داده شده است، به طور کلی ترکخوردگی در سه مرحله رخ می دهد:

۱) ترکخوردگی به طور مستقل از لبه ها آغاز می شود و به طرف مرکز نمونه ها گسترش می یابد که این وضعیت در شکل (۱۴ الف-پ) نشان داده شده است. نمونه ها در آغاز ترکخوردگی همچنان اشباع می باشند. بعد از اینکه ترک ها توسط یکدیگر از وسط قطع شدند، این فرآیند در مرحله اول پایان می یابد. ترک خوردگی های مستقل اولیه به عنوان نخستین ترکخوردگی می توانند در پایان خشک شدن مطابق با شکل (۱۴-خ) پهن ترین ترکخوردگی را تشکیل دهند.

۲) با توجه به شکل (۱۴–ب–ج) ترکخوردگیهای بعدی (ثانویه) زمانی آغاز می گردد که ترکخوردگی اولیه وجود داشته باشد. تعداد زیادی ترکخوردگی نازک و متقاطع تشکیل می شود و سطح نمونه به چند ضلعیهای به هم پیوسته شکافته می شود. در برخی موارد چند ضلعیهای به هم پیوسته بزرگ دوباره به قسمتهای نسبتاً کوچک شکافته می شوند که در شکل (۱۴–ت، ج) نشان داده شده است.

۳) در جریان خشک شدن ساختار هندسی شبکه ترکها تثبیت می شود و ترک جدیدی ایجاد نمی گردد. این مرحله به طور عمده شامل گسترش ترکهای موجود می باشد که این موضوع در شکل (۱۴ – ج – خ) قابل مشاهده است.

ترکهای ایجاد شده در مرحله ۲ و۳ تحت عنوان زیر ترک معرفی شدهاند [۹] .

مشاهدات دقیق الگوی ترکخوردگی در پایان خشک شدن نشان میدهد که شبکه ترکها از سه مدل تشکیل شده است :

سەگوش، ۲) چھارگوش، ۳) پنجگوش.

زاویه تقاطع ترکخوردگیها به طور عمده برابر ۹۰ درجه میباشد. نقاط تقاطع ترک خوردگیها عموماً به شکل (T) و (+) میباشند [۱۰،۲].

طبق مشاهدات آزمایشگاهی در این مطالعه، اغلب ترکها از یک لبه آغاز شده و تقریباً پس از ۸ تا ۱۰ دقیقه به لبه دیگر میرسند و سپس عرض باز شدگی آن افزایش مییابد. حدوداً ۲۰ دقیقه پس از آغاز ترکخوردگی رشد ترکها کامل و ابعاد آن ثابت می شود. در شکل ۱۵ رشد یک ترک با گذشت زمان نشان داده شده است. عرض بازشدگی ترکها در زمانی که رشد ترکها کامل شدهاند در جدول ۵ آمده است.

داده های جدول ۵ نشان میدهند با افزایش دما عرض بازشدگی اولین ترکها و نیز تعداد نهایی ترکهای ایجاد شده در نمونه کاهش مییابند که دلیل آن را میتوان به کاهش کشش سطحی آب و تمرکز گرایی حفرات نسبت داد.



(z)w = 20.51% (z)w = 14.34% (z)w = 11.55% (z)w = 4.49%

## شکل ۱۴: الگوی پیشرفت تر کخوردگی در سطح با کاهش رطوبت Fig. 14. Propagation of surficial crack with water content reduction



Fig. 15. A crack growing with time

## جدول ۵: عرض بازشدگی ترکها در مراحل مختلف ترک خوردگی Table 5. Opening of cracks in cracking stages

بازشدگی ترک (mm) دمای آزمایش اولين دومين سومين کد °C تر ک تر ک ترک TEST-8 ۶٠ ۶ ۱/۵ ١ TEST-12 ۶٠ ۴ ۲ ١ TEST-17 ۴ ٣ 11. \_ TEST-18 ۱۱. ٣ ۲ ١

#### ۶- نتیجه گیری

پدیده ترکخوردگی سطحی بر روی لایه نازک خاک رُس به طور آزمایشگاهی مدلسازی و اثر دما در محدوده ۲۰°۲۱۰ ۲۷ بر انقباض لایه رُسی بررسی گردید. نسبت رطوبت اولیه نمونهها نزدیک به مقدار %۶۰ (۱/۵ برابر حد روانی خاک) تنظیم شد. با توجه به مشاهدات آزمایشگاهی نتایج زیر حاصل شده است:

الگوی ترکخوردگی سطحی ناشی از شرایط مرزی محدودکننده کرنشهای انقباضی و یا گرادیان رطوبتی در عمق نمونه خاک (اثر دما) است.

با دمای ثابت دو مرحله زمانی پیاپی در اتلاف آب میتواند شناسایی شود: ۱- تبخیر سریع و با سرعت ثابت و ۲- تبخیر با سرعت بسیار کندتر نسبت به مرحله ۱ و با روند کاهشی با زمان.

تبخیر آب با افزایش دما شدت مییابد. سرعت تبخیر مرحله ۱ در دماهای ۲۷ ، ۴۰ ، ۶۰ م و ۲۵°۱۱۰ به ترتیب با نسبتهای ۱، ۳/۳ ، ۵/۵ ۹/۴، و ۱۳/۸ تغییر میکند.

درصد رطوبت در شروع اولین ترکخوردگی  $(W_{1C})$  به طور متوسط برای کل ضخامت خاک تعیین گردید. برای نمونه خاک مورد آزمایش با افزایش دما از ۲۵ به ۲۵'C درصد افزایش یافت.

در تمام آزمایش ها و دماهای مختلف، با خشک شدن تدریجی و کاهش رطوبت خاک کرنش قائم و کرنش طولی به ترتیب بیشترین وکمترین مقدار را دارند.

با افزایش دمای خشک کردن از ۶۰ به C°۱۱۰ تعداد ترکها در طول نمونه و نیز بازشدگی دهانه اولین ترک کاهش مییابد.

مراجع

- B.A. Albrecht, C.H. Benson, Effect of desiccation on compacted natural clays, Journal of Geotechnical and Geoenvironmental Engineering, 127(1) (2001) 67-75.
- [2] A. Corte, A. Higashi, Experimental Research on Desiccation Cracks in Soil-Research Report 66, in, Wilmette, Illinois: US Army Snow Ice and Permafrost Research Establishment, 1960.
- [3] H. Peron, L. Laloui, L.-B. Hu, T. Hueckel, Formation of drying crack patterns in soils: a deterministic approach, Acta Geotechnica, 8(2) (2013) 215-221.
- [4] J. Sima, M. Jiang, C. Zhou, Numerical simulation of desiccation cracking in a thin clay layer using 3D discrete element modeling, Computers and Geotechnics, 56 (2014) 168-180.
- [5] A.-M. Tang, Y.-J. Cui, Controlling suction by the vapour equilibrium technique at different temperatures and its application in determining the water retention properties of MX80 clay, Canadian Geotechnical Journal, 42(1) (2005) 287-296.

- [9] C.-S. Tang, B. Shi, C. Liu, W.-B. Suo, L. Gao, Experimental characterization of shrinkage and desiccation cracking in thin clay layer, Applied Clay Science, 52(1) (2011) 69-77.
- [10] C.-S. Tang, Y.-J. Cui, A.-M. Tang, B. Shi, Experiment evidence on the temperature dependence of desiccation cracking behavior of clayey soils, Engineering Geology, 114(3) (2010) 261-266.
- [6] G.W. Wilson, D. Fredlund, S. Barbour, Coupled soilatmosphere modelling for soil evaporation, Canadian Geotechnical Journal, 31(2) (1994) 151-161.
- [7] A.-M. Tang, Y.-J. Cui, Controlling suction by the vapour equilibrium technique at different temperatures and its application in determining the water retention properties of MX80 clay, Canadian Geotechnical Journal, 42(1) (2005) 287-296.
- [8] M. Kayyal, Effect of the moisture evaporative stages on the development of shrinkage cracks in soil, in: Proceedings of First International Conference on Unsaturated Soils, sn, 1995, pp. 373-379.

برای ارجاع به این مقاله از عبارت زیر استفاده کنید:



