

مطالعه آزمایشگاهی اثر شوری و قلیائیت، شیب و شدت بارش بر نرخ فرسایش پاشمانی خاک در خاک‌های منتخب استان خوزستان

بیژن خلیلی مقدم^{۱*}، زهرا قربانی^۱ و احسان شهبازی^۲

(تاریخ دریافت: ۱۳۹۱/۷/۱۰؛ تاریخ پذیرش: ۱۳۹۲/۲/۱۱)

چکیده

عوامل گوناگونی بر نرخ فرسایش پاشمانی تأثیر دارند که یکی از آنها میزان و نوع نمک می‌باشد. هدف از انجام این پژوهش بررسی اثر شوری و قلیائیت خاک بر قابلیت فرسایش پاشمانی در شیب‌های متفاوت بود. این پژوهش به صورت آزمایش فاکتوریل سه عاملی در قالب طرح کاملاً تصادفی با سه تکرار با استفاده از دستگاه جام پاشمانی چندمتغیره اجرا شد. عامل اول شامل شوری و قلیائیت در چهار سطح ($SAR=2, EC=2$; $SAR=15, EC=24$; $SAR=42, EC=56$ و $SAR=47, EC=113$)، عامل دوم شدت بارندگی در دو سطح ($2/5$ و $3/5$) میلی‌متر بر دقیقه) و عامل سوم شیب در دو سطح (5 و 15 درصد) بود. نتایج نشان داد که با افزایش شوری و قلیائیت میزان کربن آلی و میانگین وزنی قطر خاکدانه‌ها کاهش یافت. اثر سطوح گوناگون شوری و قلیایی، شیب و شدت بارندگی بر نرخ فرسایش پاشمانی بالادست، پایین‌دست و کل فرسایش پاشمانی معنی‌دار بود. هم‌چنین اثر متقابل شیب-شوری و قلیائیت، شدت بارندگی-شوری و قلیائیت و شیب-شدت بارندگی-شور و قلیائیت بر نرخ فرسایش پاشمانی بالادست، پایین‌دست و کل فرسایش پاشمانی معنی‌دار بود. بنابراین به نظر می‌رسد که افزایش شوری و قلیائیت همراه با کاهش کربن آلی و پایداری خاکدانه‌ها سبب افزایش امکان وقوع فرسایش پاشمانی گردید.

واژه‌های کلیدی: دستگاه پاشمانی چندمتغیره، شوری و قلیائیت، فرسایش پاشمانی

۱. گروه خاک‌شناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه کشاورزی و منابع طبیعی رامین خوزستان

۲. گروه اصلاح نباتات، دانشکده کشاورزی، دانشگاه کشاورزی و منابع طبیعی رامین خوزستان

*: مسئول مکاتبات، پست الکترونیکی: moghaddam623@yahoo.ie

مقدمه

خاک‌های شور و قلیا به اندازه‌ای نمک و قلیائیت تبادلی دارند که رشد بیشتر گیاهان را با مشکل مواجه می‌نمایند و شرایط فیزیکی نامطلوبی برای این خاک‌ها ایجاد می‌کنند (۱). اگرچه تاکنون میزان دقیق خاک‌های متأثر از نمک در ایران شناخته نشده است، ولی برآوردهای اخیر نشان می‌دهد که ۳۴ میلیون هکتار یا نزدیک به ۲۰ درصد از مساحت خاک‌های کشور متأثر از نمک می‌باشند که از این مقدار ۲۵/۵ میلیون هکتار دارای شوری کم تا متوسط و ۸/۵ میلیون هکتار را خاک‌های بسیار شور تشکیل می‌دهند (۱۶ و ۱۸). خاک‌های با شوری زیاد در فلات مرکزی، خوزستان و دشت‌های ساحلی جنوبی و دشت ساحلی خزر در ایران قرار دارند (۱۶ و ۱۸). قلیایی شدن خاک، باعث تخریب ساختمان خاک و کاهش پایداری خاکدانه‌ها می‌شود که ممکن است منجر به افزایش فرسایش‌پذیری خاک گردد (۴).

فرسایش پاشمانی (Splash erosion)، تابعی از ویژگی‌های بارش، خاک، پستی و بلندی، پوشش زمین و سرعت باد می‌باشد (۲۸). پژوهشگران معتقدند که بارندگی، مهم‌ترین عامل موثر در ایجاد فرسایش خاک است. سرعت ضربه قطرات باران به سطح بدون پوشش گیاهی، مقدار زیادی انرژی جنبشی ایجاد می‌نماید که باعث می‌شود مواد محلول خاک به‌آسانی در آب باران حل شوند (۲۲). مرموت و همکاران (۲۵) طی پژوهشی نشان دادند که نرخ پاشمان ذرات، تابع شدت بارندگی می‌باشد و به این نتیجه رسیدند که نرخ فرسایش پاشمانی با شدت بارندگی زیاد (۱۰۰ میلی‌متر بر ساعت) ۳/۸ برابر بیشتر از شدت بارندگی کم (۴۰ میلی‌متر بر ساعت) است. افزایش شدت بارندگی باعث می‌شود قطرات درشت‌تر با انرژی بیشتری به ذرات خاک برخورد کنند و در نتیجه میزان فرسایش پاشمانی به مراتب بیشتر گردد (۳). شی و همکاران (۳۱) نشان دادند که علاوه بر شدت بارندگی، نوع خاک به طور معنی‌داری، ضریب رواناب و میزان فرسایش بین شیب‌اری را تحت تأثیر قرار می‌دهد. بوما و امیسون (۱۲) نشان دادند که فرسایش‌پذیری رگولیت

تخریب نشده تا حد زیادی تابع پارامترهای شیمیایی نظیر شوری و نسبت جذب سدیم است. آغاسی و همکاران (۸) اثرات انرژی قطرات باران را با توجه به درصد سدیم تبادلی خاک روی نفوذپذیری و فرسایش بررسی نمودند و نتیجه گرفتند که انرژی جنبشی قطرات باران در فرسایش پاشمانی دو تا سه برابر انرژی رواناب در فرسایش آبی است و هر چه مقدار سدیم بیشتر باشد میزان انرژی لازم برای پاشمان کمتر است. الدوره و بردفورد (۹) در پژوهشی که درباره تأثیر قطرات باران در جدا شدن ذرات خاک انجام دادند، دریافتند که عواملی مانند درصد رس، میزان ماده آلی، مقدار سدیم و میزان نمک‌های محلول خاک بر پاشمان مؤثر هستند.

وان و همکاران (۳۴) فرسایش پاشمانی یک خاک اکسی‌سول را در شرایط آزمایشگاهی (شیب‌های ۴، ۹، ۱۸، ۲۷ و ۳۶ درصد) تحت شدت بارندگی ثابت ۶۵ میلی‌متر بر ساعت مورد بررسی قرار دادند. نتایج این پژوهش نشان داد که نرخ پاشمان ذرات پایین‌دست شیب و کناری با زیاد شدن شیب افزایش یافت در حالی که نرخ فرسایش پاشمانی بالا دست شیب کاهش یافت که به دلیل تغییرات نیروهای برخورد قطرات باران با شیب می‌باشد و به‌طور کلی، پاشمان کل ذرات با افزایش شیب رابطه‌ای خطی داشت. در سطوح شیب‌دار مقدار ذراتی که در اثر برخورد قطرات باران به پایین‌دست شیب پرتاب شدند بیش از ذراتی بود که به بالادست شیب پرتاب شدند. بنابراین جابجایی مواد به سمت پایین‌دست شیب بود. هرچه درجه شیب بیشتر بود، این نسبت افزایش یافت.

گزارش شده است که در شیب ۱۰ درصد، حدود ۷۵ درصد از ذرات خاک جدا شده به طرف پایین‌دست پرتاب می‌شود و در این شرایط ۵۰ درصد ذرات خاک جدا شده از محل خود جابه‌جا خواهند شد (۵). پارلاک و پارلاک (۲۸) و توری و پوسن (۳۳) اثر شیب بر نرخ جدا شدن ذرات خاک در اثر برخورد قطرات باران را مورد بررسی قرار دادند و دریافتند که با زیاد شدن درجه شیب، نرخ پاشمان افزایش می‌یابد. قدیر و بیان (۲۱) به این نتیجه رسیدند که فرسایش پاشمانی سطوح

عمده‌ای از آن در نواحی جلگه‌ای از اقلیم بیابانی و خشک و نیمه‌خشک تشکیل شده و در ارتفاعات به شرایط اقلیمی خشک و نیمه‌خشک ضعیف و نیمه‌مرطوب تغییر می‌کنند. میانگین درجه حرارت استان خوزستان در تیرماه حدود ۳۰ درجه سانتی‌گراد و در دی ماه حدود ۱۰ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. میانگین بارندگی در جنوب غربی استان کمتر از ۱۵۰ میلی‌متر، ناحیه اهواز بیش از ۲۰۰ میلی‌متر، دامنه‌های شمالی استان بیش از ۳۰۰ میلی‌متر و به طرف ارتفاعات شمال شرقی استان به تدریج افزایش یافته تا به ۱۰۰۰ میلی‌متر می‌رسد (۷). خاک‌های این استان عمدتاً دارای بافت ریز (لوم رسی، لوم سیلتی و لوم رسی سیلتی) و ۱۷ درصد از این خاک‌ها را خاک‌های شور و قلیائیتی تشکیل می‌دهد (۲۹).

نمونه‌برداری خاک و آزمایش‌های فیزیکی و شیمیایی

تعداد ۱۰۰ نمونه خاک از لایه روئین نیم‌رخ خاک در ارتفاعات مختلف استان با کاربری‌های گوناگون (مرتع، کشاورزی، دیم) و سطوح مختلف شور و قلیائیت (۵/۰ تا ۱۲۰ دسی‌زیمنس بر متر) از کشت و صنعت هفت‌تپه (Calcic Haplustepts)، کشت و صنعت کارون (Typic Haplustepts)، دشت آبادان (Typic Haplosalids)، دشت ایذه (Typic Haplustepts)، دشت ارومیه (Ustifluent و Typic Calciustepts)، مزرعه دانشگاه کشاورزی رامین (Fluventic Haplustepts)، غرب رودخانه کارون (Acric Haplaquept، Oxyaquic Haplustept و Oxyaquic Ustifluent) و شرق رودخانه کارون (Typic Gypsic Aquisalids، Typic Aquisalids، Haplustept و Oxyaquic Ustifluent) برداشت گردید (۲) و پس از انتقال نمونه‌های خاک به آزمایشگاه، آزمایش‌های فیزیکی و شیمیایی انجام گردید. توزیع اندازه ذرات (بافت خاک) به روش هیدرومتری (۲۰)، چگالی ظاهری خاک به روش کلوخه و پارافین (۱۰) و پایداری خاکدانه‌ها به روش الک تر (۲۴) اندازه‌گیری شد. قابلیت هدایت الکتریکی عصاره اشباع خاک (Electrical Conductivity, EC) به وسیله دستگاه هدایت‌سنج

شیب‌دار نسبت به سطوح افقی دارای زاویه پرتاب قطرات (به سمت پایین دست شیب)، کمتر از بالادست شیب می‌باشند ولی نرخ جدا شدن (و نه انتقال) ذرات توسط قطرات، مشابه سطوح افقی است. در سطوح شیب‌دار توزیع سرعت قطرات در جهت مختلف شیب متفاوت است و قطرات درشت‌تر بیشتر به سمت پایین دست پرتاب می‌شوند بنابراین فرسایش پاشمانی پایین‌دست شیب بیشتر از بالادست شیب است.

از آنجایی که استان خوزستان دارای پتانسیل سیل‌خیزی زیادی است به نظر می‌رسد که وجود خاک‌های شور و قلیا (حدود ۱۷ درصد) فاقد پوشش گیاهی با شدت بارندگی زیاد خوزستان، زمینه‌ای مناسب برای ایجاد فرسایش پاشمانی و وقوع سیل فراهم نماید. بنابراین این نوع فرسایش از اهمیت ویژه‌ای برخوردار می‌باشد. تاکنون هیچ گزارشی در این زمینه ارائه نشده است، بنابراین این پژوهش جهت نیل به اهداف زیر در این نوع خاک‌ها در شرایط آزمایشگاهی انجام شد:

- ۱- بررسی اثر سطوح مختلف شور و قلیائیت بودن خاک بر نرخ فرسایش پاشمانی
- ۲- بررسی اثر شیب بر نرخ کل فرسایش پاشمانی و فرسایش پاشمانی در بالادست و پایین‌دست شیب
- ۳- بررسی اثر شدت بارندگی بر نرخ فرسایش پاشمانی

مواد و روش‌ها

شرح منطقه مورد بررسی

استان خوزستان در جنوب غرب کشور در محدوده جغرافیایی ۲۹ درجه و ۵۶ دقیقه تا ۳۳ درجه و ۵ دقیقه عرض شمالی و ۴۷ درجه و ۴۲ دقیقه تا ۵۰ درجه و ۲۲ دقیقه طول شرقی واقع شده است. دامنه تغییرات ارتفاع استان از صفر تا نزدیک ۴۰۰۰ متر نوسان دارد و استان را به دو بخش جلگه‌ای به مساحت حدود ۴۱۰۰۰ کیلومتر مربع و کوهستانی به مساحت بیش از ۲۶۰۰۰ کیلومتر مربع تقسیم کرده است. استان خوزستان به علت وجود اختلاف ارتفاع زیاد مناطق مختلف و وجود خلیج فارس از شرایط آب و هوایی گوناگونی تشکیل شده که بخش

الکتریکی (۳۰)، اسیدیته خاک در گل اشباع خاک (۳۲)، مقدار کربنات کلسیم معادل به روش تیتراسیون برگشتی با اسید کلریدریک (۲۷)، ظرفیت تبادل کاتیونی خاک به روش استخراج با محلول استات سدیم یک مولار با اسیدیته ۸/۲ (۱۵)، کربن آلی خاک به روش والکی - بلاک (۳۴)، گچ به روش رسوب در استن (۲۷)، مقدار کلسیم و منیزیم محلول به روش کمپلکسومتری و سدیم محلول خاک به روش شعله سنجی (۶) اندازه گیری گردید. نسبت جذب سدیم (Sodium Adsorption Ratio, SAR) و درصد سدیم تبادلی (Exchangeable Sodium Percentage, ESP) به وسیله داده های اندازه گیری شده محاسبه شدند. سپس با توجه به نتایج به دست آمده چهار سطح شوری و قلیائیت برای نمونه ها در نظر گرفته شد (جدول ۱). پس از جداسازی نمونه ها بر اساس EC و SAR (جدول ۱)، نمونه هایی که در یک گروه یا سطح قرار گرفتند به مقدار یکسان با یکدیگر مخلوط شده و برای اعمال آزمایش های فرسایش پاشمانی در قالب طرح آماری آماده گردیدند.

اندازه گیری آزمایشگاهی نرخ فرسایش پاشمانی

دستگاه پاشمانی چندمتغیره (Multiple Splash Set)

برای اندازه گیری فرسایش پاشمانی، دستگاه پاشمانی چندمتغیره (ثبت اختراع ۷۲۴۹۴-۱۳۹۰/۰۸/۳۰) طراحی و ساخته شده است (شکل ۱). این دستگاه از سیستم شبیه ساز باران، تامین شیب و حرکت چرخشی نمونه تشکیل شده است. سیستم شبیه سازی باران شامل پمپ الکتریکی به ارتفاع هیدرولیکی ۳ متر و دبی ۱ لیتر بر دقیقه، لوله های تلسکوپی با ارتفاع قابل تغییر از ۱/۵ تا ۳ متر، شیر کنترل کننده دبی و نازل می باشد. به منظور ایجاد همپوشانی کامل باران با نمونه خاک با توجه به ابعاد سیلندر حاوی نمونه (۱۰×۱۰ سانتی متر طبق الگوی مورگان، ۱۹۸۱) قطر نازل ۱۵ سانتی متر در نظر گرفته شد. از سیستم تامین شیب برای تولید شیب مورد نظر و زاویه دادن به استوانه حاوی نمونه و از سیستم حرکت چرخشی نمونه (به وسیله یک دستگاه الکتروموتور) برای اینکه قطرات باران به

یک نقطه اثبات نکنند، استفاده شد. این دستگاه هم چنین دارای دو استوانه شامل استوانه اصلی و استوانه نمونه می باشد. استوانه اصلی، استوانه ای به ارتفاع و قطر ۳۰ سانتی متر است که استوانه نمونه با قطر ۱۰ سانتی متر داخل آن قرار می گیرد و فرسایش حاصل از باران ایجاد شده توسط این استوانه جمع آوری می شود. این استوانه توسط دو تیغه به دو بخش بالای شیب و پایین شیب تقسیم شده است که می تواند پاشمان در بالادست و پایین دست شیب را تفکیک کند. در کف استوانه اصلی در هریک از بخش های بالای شیب و پایین شیب، سوراخ هایی تعبیه شده که خاک پاشمان شده حاصل در بالا دست و پایین دست شیب را به طور مجزا جمع آوری می کنند. بنابراین با این دستگاه می توان، نرخ کل فرسایش پاشمانی، فرسایش پاشمانی بالادست شیب و پایین دست شیب را در شیب و شدت بارندگی مختلف بر روی خاک های دست خورده و دست نخورده اندازه گیری نمود.

اندازه گیری نرخ فرسایش پاشمانی

برای اندازه گیری فرسایش پاشمانی، نمونه های مربوط به هر سطح شور و قلیائیت (جدول ۱) با هم ترکیب شدند و در نهایت یک نمونه ترکیبی یکسان برای هر سطح به دست آمد. نمونه های ترکیبی در ۳ تکرار، تحت شدت بارندگی های ۲/۵ و ۳/۵ میلی متر بر دقیقه به مدت ۳۰ دقیقه و شیب های ۵ و ۱۵ درصد قرار گرفتند. سپس رواناب بخش بالادست و پایین دست به طور مجزا جمع آوری شد و در دمای ۱۰۵ درجه در آن خشک و توزین گردید و نرخ کل فرسایش پاشمانی و اجزای آن با استفاده از رابطه ۱ محاسبه شد (۲۵). در این آزمایش سرعت باد یا سرعت چرخش استوانه نمونه در حدی در نظر گرفته شد که قطرات باران توزیع یکنواختی بر سطح خاک داشته باشند و از برخورد متوالی قطرات به یک نقطه ثابت در سطح خاک جلوگیری شود.

$$S_t = \frac{S_u + S_d}{T \cdot A} \quad [1]$$

S_t : نرخ فرسایش پاشمانی کل بر حسب گرم بر دقیقه بر متر

جدول ۱ سطوح گوناگون شور و قلیائیت خاک‌های منطقه

سطح شور و قلیائیت	یانگین		
	EC (دسی‌زیمنس بر متر)	SAR	ESP (درصد)
L۱	۲	۲	۳
L۲	۱۵	۲۴	۲۱
L۳	۵۶	۴۲	۴۲
L۴	۱۱۳	۴۷	۴۷



شکل ۱. دستگاه پاشمانی چندمتغیره، الف: میله تلسکوپی، چهارچوب، استوانه اصلی و نمای داخلی از نحوه قرارگیری استوانه نمونه‌گیری در داخل استوانه اصلی، ب: الکتروپمپ، قطره‌ساز میله تلسکوپی و استوانه اصلی و نحوه قرارگیری شیب‌سنج روی چهارچوب

و عامل سوم شیب با دو سطح (۵ و ۱۵ درصد) در قالب طرح کاملاً تصادفی در سه تکرار اجرا شد. محاسبات آماری نتایج به‌وسیله نرم‌افزارهای SAS 9.1 و SPSS/ver.16 صورت گرفت.

مربع، S_u : وزن خاک پاشمان شده در بالای شیب برحسب گرم، S_d : وزن خاک پاشمان شده در پایین شیب برحسب گرم، A : سطح مقطع استوانه نمونه به متر مربع، T : زمان بارش برحسب دقیقه.

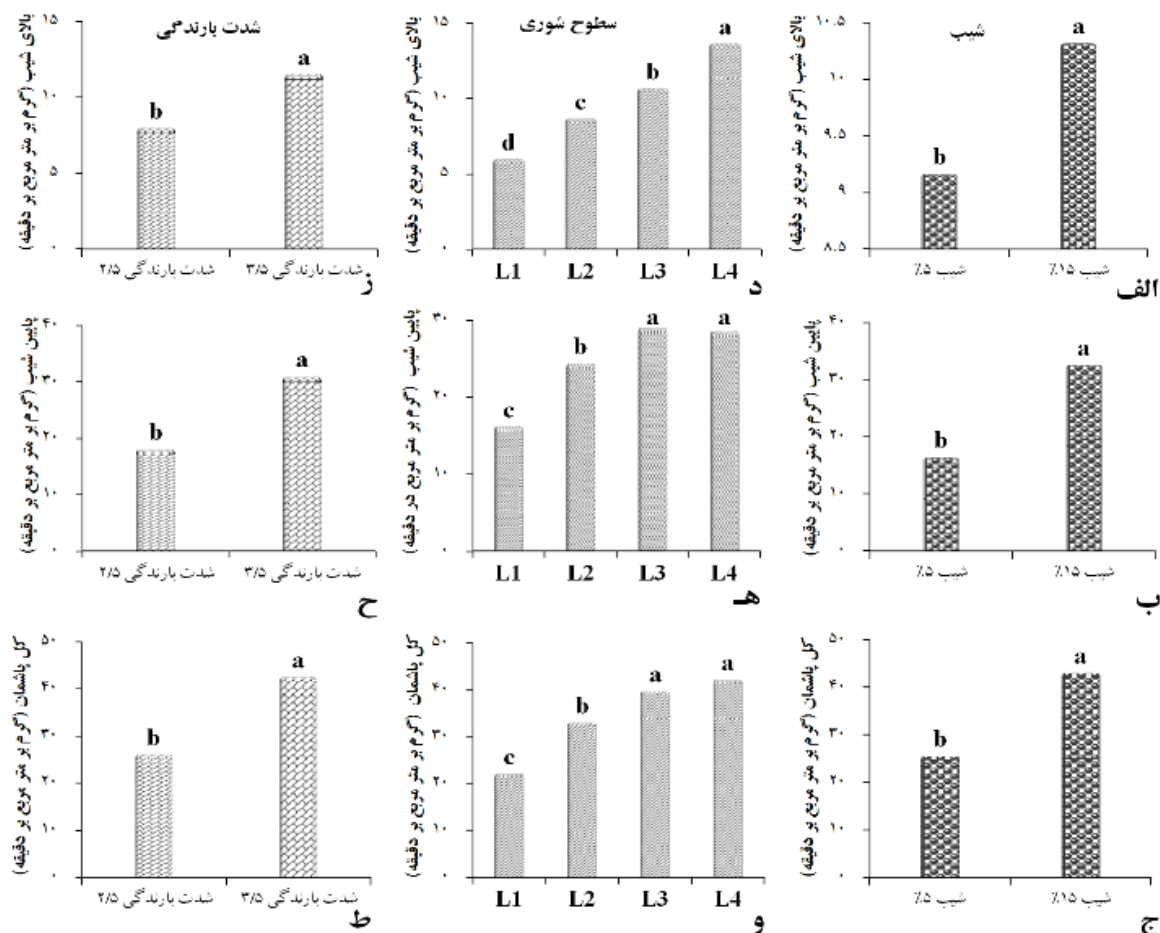
نتایج و بحث

ویژگی‌های خاک

در جدول ۲ مقادیر کمینه، بیشینه، میانگین و واریانس برخی از ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک‌های مورد مطالعه بر اساس سطوح گوناگون شوری و قلیائیت ($EC=2$, $SAR=2$;

تجزیه و تحلیل آماری

آزمایش فاکتوریل سه عاملی شامل عامل اول شوری و قلیائیت در چهار سطح ($EC=2$, $SAR=2$; $EC=15$, $SAR=24$; $EC=56$, $SAR=42$; $EC=113$, $SAR=47$) (جدول ۱)، عامل دوم شدت بارندگی در دو سطح ($2/5$ و $3/5$ میلی‌متر بر دقیقه)



شکل ۲. مقایسه میانگین‌های سطوح مختلف شیب (الف، ب، ج)، شوری و قلیائیت (د، ه و) و شدت بارندگی (ز، ح، ط) برای نرخ فرسایش پاشمانی بالادست، پایین دست و کل فرسایش پاشمانی با استفاده از آزمون LSD در سطح احتمال ۵ درصد

و نیز هم‌بستگی منفی بالایی بین EC و MWD ($r = -0.73$) در سطح آماری یک درصد با $r = -0.8$ وجود داشت. هم‌چنین هم‌بستگی بین میزان ESP و کربن آلی (در سطح آماری یک درصد با $r = -0.79$) و نیز بین ESP و MWD (در سطح آماری یک درصد با $r = -0.87$) وجود داشت. همین روند در مورد ظرفیت تبادل کاتیونی نیز صدق می‌نماید، زیرا که این پارامتر نیز تابع کربن آلی است و هم‌بستگی معنی‌داری بین این دو پارامتر مشاهده شد (در سطح آماری یک درصد با $r = 0.4$). دنونی و همکاران (۱۷) به این نتیجه رسیدند که پایداری خاکدانه‌ها هم‌بستگی زیادی با میزان ماده آلی خاک دارد. چگالی ظاهری و کربنات کلسیم روند خاصی از خود نشان نداده‌اند.

$SAR = 24$ ، $EC = 15$ ؛ $SAR = 42$ ، $EC = 56$ و $SAR = 47$ ، $EC = 113$ آورده شده است. با افزایش سطح شوری و قلیائیت خاک، میزان کربن آلی و میانگین وزنی قطر خاکدانه‌ها کاهش یافته است. پژوهشگران معتقدند که شوری خاک سبب افزایش فشار اسمزی خاک و ایجاد خشکی فیزیولوژیک می‌گردد و بنابراین ممکن است رشد گیاه را محدود کند (۱). از طرفی سدیم باعث پراکنش خاکدانه‌ها می‌شود و این دو عامل یعنی کاهش کربن آلی و پراکنش ساختمان خاک در اثر افزایش سدیم، سبب ناپایداری خاکدانه‌ها و کاهش میانگین وزنی قطر خاکدانه‌ها می‌گردد. هم‌بستگی منفی زیادی بین میزان قابلیت هدایت الکتریکی و کربن آلی (در سطح آماری یک درصد با

جدول ۲. ویژگی های فیزیکی و شیمیایی خاک های مورد مطالعه

چگالی ظاهری (گرم بر سانتی متر مکعب)	نسبت جفت سالم	نسبت سالم محلول (میلی لیتر بر لیتر)	کلسیم محلول (میلی لیتر بر لیتر)	سی (درصد)	قابلیت هدایت الکتریکی (دسی زیمنس بر متر)	پهچایی	کربن آلی (درصد)	میانگین وزنی قطر جاذباته (میلی متر)	واریانس	میانگین	پیشینه	کمیته
۸۰۰/۰	۷/۴	۵/۳	۱۱/۳	۱۶/۱	۴۱۵/۷	۸/۷	۰/۰۰۲	۸/۵۷	۴۱۵/۷	۰/۰۲	۰/۹۱	۰/۴۳
۴/۱	۶/۱	۴۰	۳۷/۱	۶۲/۵	۷/۸	۷/۸	۰/۳۱	۱۳/۱۱	۷/۸	۰/۶۶	۰/۳۱	۰/۴۳
۱/۶	۴/۶	۴۲	۱۱۳/۹	۵۷/۵	۵/۸	۵/۸	۰/۳۸	۱۵/۷	۵/۸	۰/۷۸	۰/۹۱	۰/۴۳
۱۰/۰	۱/۵	۴/۴	۲۲/۳	۶۶/۷	۸/۷	۰/۰۶	۰/۰۱	۸/۳۸	۰/۰۶	۰/۰۲	۰/۰۲	۰/۴۳
۱/۴	۴/۱	۴۰	۹۷/۷	۴۱/۸	۷/۵	۱/۷	۰/۳۳	۵۵/۸	۱/۷	۰/۷۰	۰/۷۰	۰/۴۳
۱/۵	۶	۴۲	۵۴/۴	۶۵/۴	۶۸	۴/۷	۰/۵۱	۶۸	۴/۷	۰/۵۱	۰/۷۲	۰/۴۳
۱/۲	۱/۲	۳۶	۲۹۰/۴	۳۰/۱/۴	۴۵	۸/۸	۰/۲۰	۴۵	۸/۸	۰/۲۰	۰/۴۶	۰/۴۳
۰/۰۰۴	۰/۲۵	۱/۲	۲۷۷/۳	۳/۶۷	۶۷	۰/۰۸	۰/۰۱	۱۱۴/۲	۰/۰۸	۰/۰۸	۰/۰۸	۰/۴۳
۱/۴	۵/۳	۴۰/۶	۷/۸/۷	۲۴/۳	۱۵/۲	۷/۸	۰/۴۲	۱۵/۲	۷/۸	۰/۴۲	۰/۹۲	۰/۴۳
۱/۵	۱/۵	۴۲	۱۷۵/۳	۱۰/۸/۴	۳۷/۸	۵/۸	۰/۵۷	۳۷/۸	۵/۸	۰/۵۷	۱/۵	۱/۵
۱/۳	۰/۰۰	۳۹	۸/۵	۶۱/۹	۴/۰	۴/۸	۰/۲۳	۴/۰	۴/۸	۰/۲۳	۰/۴۶	۰/۴۳
۰/۰۰۰	۰/۰۰	۲۱/۹	۵/۸	۵	۱/۲	۰/۰۴	۰/۰۱	۸/۱	۰/۰۴	۰/۰۱	۰/۰۳	۰/۴۳
۱/۵	۱/۵	۴۲	۲۵/۸	۶۱/۹	۵۹/۵	۸/۵	۰/۵۷	۳۷/۸	۵/۸	۰/۵۷	۱/۵	۱/۵
۱/۴	۵/۳	۴۰/۶	۷/۸/۷	۲۴/۳	۱۵/۲	۷/۸	۰/۴۲	۱۵/۲	۷/۸	۰/۴۲	۰/۹۲	۰/۴۳
۰/۰۰۴	۰/۲۵	۱/۲	۲۷۷/۳	۳/۶۷	۶۷	۰/۰۸	۰/۰۱	۱۱۴/۲	۰/۰۸	۰/۰۸	۰/۰۸	۰/۴۳
۱/۲	۱/۲	۳۶	۲۹۰/۴	۳۰/۱/۴	۴۵	۸/۸	۰/۲۰	۴۵	۸/۸	۰/۲۰	۰/۴۶	۰/۴۳
۱/۵	۶	۴۲	۵۴/۴	۶۵/۴	۶۸	۴/۷	۰/۵۱	۶۸	۴/۷	۰/۵۱	۰/۷۲	۰/۴۳
۱/۴	۴/۱	۴۰	۹۷/۷	۴۱/۸	۷/۵	۱/۷	۰/۳۳	۵۵/۸	۱/۷	۰/۷۰	۰/۷۰	۰/۴۳
۱۰/۰	۱/۵	۴/۴	۲۲/۳	۶۶/۷	۸/۷	۰/۰۶	۰/۰۱	۸/۳۸	۰/۰۶	۰/۰۲	۰/۰۲	۰/۴۳
۱/۳	۰/۰۲	۳۴	۱۱۳/۹	۵۷/۵	۵/۸	۵/۸	۰/۳۸	۱۵/۷	۵/۸	۰/۳۸	۰/۹۱	۰/۴۳
۴/۱	۶/۱	۴۰	۳۷/۱	۶۲/۵	۷/۸	۷/۸	۰/۳۱	۱۳/۱۱	۷/۸	۰/۶۶	۰/۳۱	۰/۴۳
۸۰۰/۰	۷/۴	۵/۳	۱۱/۳	۱۶/۱	۴۱۵/۷	۸/۷	۰/۰۰۲	۸/۵۷	۴۱۵/۷	۰/۰۲	۰/۹۱	۰/۴۳

اثر سطوح مختلف شیب، شدت بارندگی و شوری و قلیائیت

بر نرخ فرسایش پاشمانی

نتایج تجزیه واریانس داده‌ها در جدول ۳ آمده است. این جدول نشان می‌دهد که اختلاف معنی‌داری بین دو سطح شیب بر نرخ فرسایش پاشمانی بالادست، پایین‌دست و کل فرسایش پاشمانی وجود دارد. با توجه به شکل ۲ (الف، ب، ج) مشاهده می‌شود که فرسایش بالادست، پایین‌دست و کل فرسایش پاشمانی بین سطوح شیب ۵ و ۱۵ درصد اختلاف معنی‌داری دارند. فرسایش پایین‌دست در شیب ۱۵ درصد $1/99$ برابر، فرسایش پاشمانی بالادست $1/12$ برابر و کل فرسایش پاشمانی $1/68$ برابر نسبت به شیب ۵ درصد افزایش داشته است. در شیب ۵ درصد نرخ پاشمان در بالادست شیب $9/1$ گرم بر متر مربع بر دقیقه بوده که بسیار کمتر از پایین شیب ($16/4$ گرم بر متر مربع در دقیقه) می‌باشد. این نشان می‌دهد که نرخ پاشمان در پایین‌دست شیب بسیار بیشتر از بالادست شیب می‌باشد. وان و همکاران (۳۵) هم در مطالعه‌ای آزمایشگاهی به این نتیجه رسیدند که با افزایش شیب از ۴ به ۳۶ درصد فرسایش پاشمانی زیاده‌تر می‌شود و فرسایش پاشمانی پایین‌دست بیشتر از بالادست است. با افزایش شیب و تاثیر نیروی جاذبه، ذرات با وزن فیزیکی بیشتر نسبت به سایر ذرات، بیشتر به پایین شیب حرکت می‌کنند و همچنین تعداد ذراتی که در اثر پاشمان به پایین پرتاب می‌شوند بیش از تعداد ذراتی است که به سمت بالا پرتاب می‌شوند زیرا به علت نیروی جاذبه زمین، ذرات به نیروی زیادی نیاز دارند تا بتوانند به بالادست شیب حرکت کنند. و از طرفی در سطوح شیب‌دار، وزنی از قطره باران که در بالای شیب اثر می‌گذارد کمتر از پایین شیب است (۳۳)، از اینرو تعداد ذرات و وزن ذراتی که به پایین شیب پرتاب می‌شوند بیشتر از بالای شیب است. بنابراین پاشمان به پایین شیب بیشتر از بالای شیب است و این نسبت با افزایش شیب افزایش می‌یابد. نتایج بانسی و همکاران (۱۱) نشان داد که میزان پاشمان در پایین دست شیب بیشتر از بالادست شیب است و هم‌چنین قدیری و پاین (۲۱) بیان کردند که قطرات درشت‌تر بیشتر به سمت پایین دست پرتاب می‌شوند.

لذا، پاشمان رو به پایین بیشتر است.

اثر سطوح مختلف شور و قلیائیت شامل $L1, L2, L3, L4$ بر نرخ فرسایش پاشمانی بالادست، پایین‌دست و کل فرسایش پاشمانی در سطح یک درصد معنی‌دار شد (جدول ۳). همانگونه که در شکل ۲ (د، ه و) مشاهده می‌شود در سه سطح $L2, L3$ و $L4$ به ترتیب فرسایش پاشمانی بالادست، $1/45, 1/78$ و $2/28$ برابر، فرسایش پاشمانی پایین‌دست، $1/5, 1/79$ و $1/76$ برابر و فرسایش پاشمانی کل، $1/49, 1/79$ و $1/9$ برابر نسبت به خاک با سطح $L1$ افزایش نشان داده است. هم‌چنین تفاوت بین میانگین فرسایش پاشمانی پایین دست و کل فرسایش پاشمانی سطوح $L3$ و $L4$ با دو سطح $L1$ و $L2$ معنی‌دار شد (شکل ۲: د، ه و). این نتایج نشان‌دهنده این است که در شوری‌های زیاد، اثر سدیم در پراکنش خاک‌دانه‌ها و افزایش فرسایش پاشمانی کاهش می‌یابد. نتایج آغاسی و همکاران (۸) بیانگر این مطلب است که شوری و میزان سدیم بر فرسایش پاشمانی مؤثرند که با این نتایج مطابقت دارد.

هم‌چنین جدول ۳ نشان می‌دهد که اختلاف معنی‌داری بین این دو شدت بارندگی در سطح یک درصد وجود دارد. در شکل ۲ (ز) با افزایش میزان بارندگی نرخ فرسایش پاشمانی بالادست از $7/97$ به $11/5$ گرم بر متر مربع در دقیقه یعنی $1/44$ برابر افزایش یافته است. همان‌طور که در شکل ۲ (ح) مشاهده می‌شود فرسایش پایین‌دست شیب، با افزایش شدت بارندگی از $18/1$ به 31 گرم بر متر مربع بر دقیقه یعنی $1/71$ برابر افزایش یافت. در شکل ۲ (ط)، با افزایش شدت بارندگی نرخ کل پاشمان ذرات خاک $1/63$ برابر افزایش یافت. این نتایج با پژوهش‌های سایر محققین مطابقت دارد. رفاهی (۵)، ما و همکاران (۲۳) و مرموت و همکاران (۲۵) طی پژوهش‌های انجام شده به این نتیجه رسیدند که هرچه شدت بارندگی بیشتر شود، قطر قطره بیشتر می‌گردد. فرسایش پاشمانی بارشی با شدت 100 میلی‌متر بر ساعت $3/8$ برابر شدت بارندگی 40 میلی‌متر بر ساعت می‌باشد. از طرفی نتایج قدیر و پیان (۲۱) هم این نتایج را تأیید می‌نماید که فرسایش پاشمانی پایین‌دست

جدول ۳. نتایج تجزیه واریانس (میانگین مربعات) عامل‌های مورد مطالعه

میانگین مربعات				
کل پاشمان	پایین دست شیب	بالادست شیب	درجه آزادی	
۳۶۵۵/۹۵**	۳۱۸۸/۴۴**	۱۵/۹۸*	۱	شیب
۳۲۳۹/۱۷**	۱۹۹۴/۴۷**	۱۵۰/۱۷**	۱	شدت بارندگی
۹۶۵/۱۹**	۱۲۷۹/۶۸**	۱۲۵/۷۰**	۳	شور و قلیائیت
۹۶/۶۳ ^{ns}	۱۰۰/۳۷*	۰/۰۳۵ ^{ns}	۱	شیب- شدت بارندگی
۲۳۴/۵۴**	۲۰۳/۷**	۶/۰۱۵ ^{ns}	۳	شیب- شور و قلیائیت
۲۳۸/۰۹**	۱۵۷/۳۰**	۸/۴۹ ^x	۳	شدت بارندگی- شور و قلیائیت
۲۴۱/۴۴**	۱۷۳/۶۰**	۹/۹۹ ^x	۳	شیب- شدت بارندگی- شور و قلیائیت
۲۷/۹۶۹	۱۶/۶۵	۲/۷۹	۳۲	خطا
۱۵/۴۲	۱۶/۶۲	۱۷/۱۶		ضریب تغییرات (%CV)

** معنی دار در سطح ۱٪، * معنی دار در سطح ۵٪ و ^{ns} غیر معنی دار

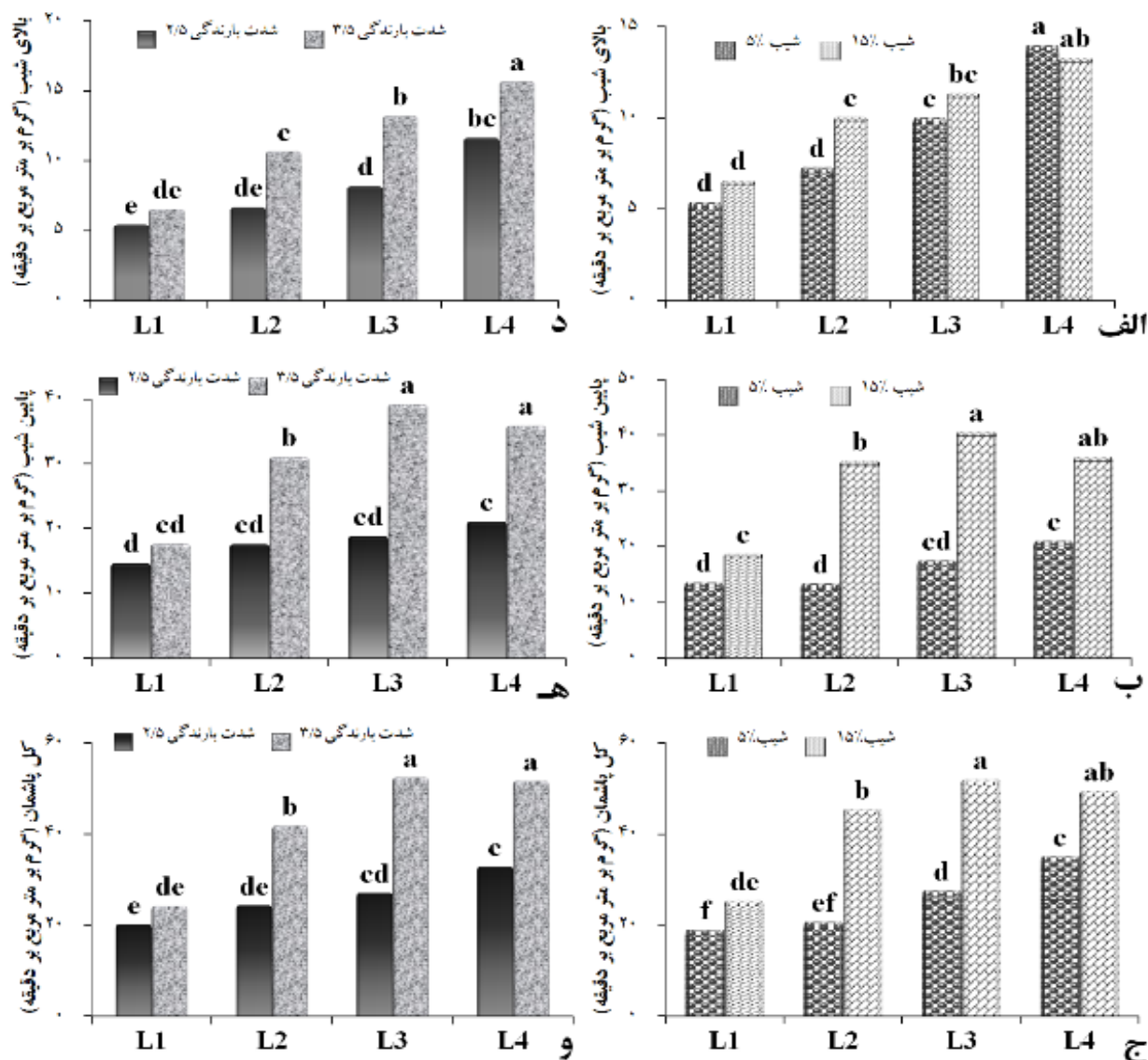
L۱ به سطح L۴ فرسایش پاشمانی پایین دست ۱/۵ برابر افزایش یافت در حالی که در شیب ۱۵ درصد افزایش نرخ پاشمان پایین دست ۱/۹ برابر بوده است. شکل ۳ (ج) نشان می‌دهد که در شیب ۵ درصد با افزایش میزان شوری از سطح L۱ به سطح L۴ نرخ پاشمان کل ۱/۸۴ برابر افزایش یافت در صورتی که در شیب ۱۵ درصد نرخ پاشمان کل به میزان ۱/۹۵ برابر افزایش یافته است. فرسایش پاشمانی بالادست، پایین دست و کل فرسایش پاشمانی در سطح L۲، L۳ و L۴ با افزایش شیب به ترتیب در بالادست ۱/۳۸، ۱/۱۳ و ۰/۹۵ برابر، در پایین دست ۲/۶۳، ۲/۳۱ و ۱/۷۱ برابر و کل فرسایش پاشمانی ۲/۱۹، ۱/۸۸ و ۱/۴ برابر افزایش داشته است. مقایسات نتایج نشان داده است که سطح شوری و قلیائیت L۲ بیشترین نرخ پاشمان را با افزایش شیب نشان داده است.

اثر متقابل شور و قلیائیت و شدت بارندگی بر فرسایش پاشمانی بالادست، پایین دست و کل فرسایش پاشمانی به ترتیب در سطح آماری ۵، ۱ و ۱ درصد معنی دار شد (جدول ۳). در سطح L1 با افزایش شدت بارندگی فرسایش پاشمانی و اجزاء آن افزایش معنی داری نداشته است ولی فرسایش پاشمانی

بیشتر از فرسایش بالادست می‌باشد. شدت بارندگی‌های بالا، به علت افزایش توانایی قطرات باران در جدایش ذرات خاک و نیز افزایش جدایش پذیری ذرات درشت تر، پاشمان افزایش می‌یابد. خالیدیان و همکاران (۳) و فرناندز و همکاران (۱۹) نتایج مشابهی را گزارش کردند.

بررسی اثر متقابل شیب- شوری و قلیائیت، شدت بارندگی- شوری و قلیائیت و شیب- شدت بارندگی- شوری و قلیائیت بر فرسایش پاشمانی

اثر متقابل شور و قلیائیت و شیب بر فرسایش پاشمانی پایین دست و کل فرسایش پاشمانی در سطح آماری ۱ درصد معنی دار شد (جدول ۳). ولی این اثر متقابل برای فرسایش پاشمانی بالادست معنی دار نشد. براساس شکل ۳ (الف) فقط در سطح L۲ بین سطوح مختلف شیب اختلاف معنی دار وجود دارد ولی در بقیه سطوح افزایش معنی داری مشاهده نگردید و نرخ افزایش تقریباً یکسان بود که این خود باعث معنی دار نشدن اثر متقابل شیب و شوری گردید (جدول ۳). هم چنین طبق شکل ۳ (ب) در شیب ۵ درصد با افزایش میزان شور و قلیائیت از سطح



شکل ۳. مقایسه میانگین اثر متقابل شیب×شوری و قلیائیت (الف، ب، ج)، شدت بارندگی×شوری و قلیائیت (د، هـ و) برای نرخ فرسایش پاشمانی بالادست، پایین‌دست و کل با استفاده از آزمون LSD در سطح احتمال ۵ درصد

به میزان ۱/۲، ۱/۶، ۱/۶ و ۱/۳ برابر افزایش یافته است. این نشان می‌دهد که در سطح L2 و L3 افزایش نرخ پاشمان بالادست حداکثر بوده است. همچنین در پایین‌دست شیب (شکل ۳، هـ) در سطوح مختلف شوری و قلیائیت با افزایش شدت بارندگی، نرخ فرسایش پاشمانی پایین‌دست به ترتیب به میزان ۱/۷۶، ۲/۱ و ۱/۷ افزایش یافته است. در سطوح شوری L1، L2، L3 و L4 افزایش شدت بارندگی از ۲/۵ به ۳/۵ میلی متر بر

بالادست، پایین‌دست و کل فرسایش پاشمانی در سطح L2، L3 و L4 با افزایش شدت بارندگی به ترتیب در بالادست ۱/۶، ۱/۶۱ و ۱/۳۴ برابر، در پایین‌دست ۱/۷۶، ۲/۰۷ و ۱/۷ برابر و کل فرسایش پاشمانی ۱/۷۱، ۱/۹۳ و ۱/۵۷ برابر نسبت به سطح L1 افزایش داشته است. همان‌طور که در شکل ۳ (د) مشاهده می‌شود به ترتیب در سطح L1، L2، L3 و L4 با افزایش شدت بارندگی از ۲/۵ تا ۳/۵ میلی متر بر دقیقه نرخ پاشمانی بالادست

قرار داده و مقاومت خاک را نسبت به فرسایش کاهش می‌دهد (۱۵).

نتیجه‌گیری

افزایش شوری و قلیائیت موجب کاهش کربن آلی، ظرفیت تبادل کاتیونی و پایداری خاکدانه گردید و نرخ کل فرسایش پاشمانی، فرسایش بالادست و پایین‌دست با افزایش شیب، شدت بارندگی و شور و قلیائیت افزایش یافته است و نرخ پاشمان ذرات پایین‌دست شیب، بیشتر از بالادست گردید. اثرات متقابل شیب، شدت بارندگی و شوری و قلیائیت بر فرسایش پاشمانی معنی‌دار بوده است. در سطوح مختلف شور و قلیائیت با افزایش شیب و نیز افزایش شدت بارندگی، میزان فرسایش پاشمان و اجزای آن افزایش معنی‌داری داشته است. بنابراین فرسایش پاشمانی از مهم‌ترین نوع فرسایش در اراضی شور و قلیائیتی خوزستان با شدت بارندگی زیاد می‌باشد و توجیهی برای سیل‌خیزی این استان می‌تواند باشد.

دقیقه، منجر به افزایش نرخ کل پاشمان (شکل ۳، و) به میزان ۱/۲، ۱/۷، ۱/۹ و ۱/۵ برابر گردیده است. به‌طور کلی در سطح شوری و قلیائیت L۳، با افزایش شدت بارندگی نرخ پاشمان در قسمت‌های بالادست و پایین‌دست و نرخ کل پاشمان نسبت به سطوح دیگر بیشتر بوده است. در نتیجه می‌توان گفت که افزایش شوری و قلیائیت به بیش از ۵۶ دسی‌زیمنس بر متر نه تنها باعث افزایش معنی‌دار فرسایش پاشمانی نگردیدند، بلکه روند کاهشی از خود نشان داده است. بسیاری دانشمندان نشان دادند که مقدار ماده آلی یکی از مهم‌ترین فاکتورهای تعیین‌کننده پایداری خاکدانه‌ها در خاک است. کانتن و همکاران (۱۴) نشان دادند که ماده آلی خاک رابطه خطی مثبتی با تعداد قطرات باران مورد نیاز برای شکستن خاکدانه‌ها دارد. خاک‌های مورد مطالعه دارای مقدار کمی ماده آلی می‌باشند. به‌طور کلی، زمانی که شوری خاک زیاد باشد، باعث ایجاد تغییرات حجمی در توده خاک می‌شود و با توجه به کم بودن ماده آلی، پایداری خاکدانه کاهش می‌یابد. چرخه‌های مکرر انحلال و کریستاله شدن نمک در طول فرآیند تر و خشک شدن، ساختمان خاک را تحت تأثیر

منابع مورد استفاده

۱. افیونی، م. ر. مجتبی‌پور، و ف. نوربخش. ۱۳۷۶. خاک‌های شور و قلیائیتی (و اصلاح آنها). انتشارات نشر ارکان. اصفهان.
۲. جعفری، س. و ح. نادیان. ۱۳۹۰. مطالعه تکامل خاک‌ها در یک ردیف پستی و بلندی (Toposequence) در استان خوزستان. گزارش نهایی طرح شماره ۱۷-۸۵. دانشگاه کشاورزی و منابع طبیعی رامین خوزستان.
۳. خالدیان، ح. و س. ص. شاهویی. ۱۳۸۹. اندازه‌گیری فرسایش پاشمانی و رابطه آن با شدت بارندگی در استان کردستان. مجله‌ی پژوهش آب ایران ۴(۶): ۲۴-۱۹.
۴. دردی‌پور، ا. ح. قدیری و ج. حسین. ۱۳۸۶. اثر شوری و قلیائیت بر فرسایش‌پذیری، انتقال رسوب و کیفیت پایاب حاصله در سه نوع خاک مختلف. مجله‌ی علوم کشاورزی و منابع طبیعی. دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان ۱۴(۴): ۵۲-۴۱.
۵. رفاهی، ح. ۱۳۸۸. فرسایش آبی و کنترل آن. چاپ ششم. انتشارات دانشگاه تهران. تهران.
۶. غازان‌شاهی، ج. ۱۳۸۵. آنالیز خاک و گیاه. انتشارات آبیژ. تهران.
۷. قاسمی، م. م. و ع. سپاسخواه. ۱۳۸۳. پیش‌بینی بارندگی سالانه استان خوزستان از روی زمان وقوع رگبارهای پاییزه. مجله‌ی علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی ۸(۱): ۱-۱۰.

8. Agassi, M., D. Bloem and M. Ben-Hur. 1994. Effect of drops energy and soil and water chemistry on infiltration and erosion. *Water Resour. Res.* 30:1187-1194.
9. AL-Durrah, M. M. and J. M. Bradford. 1982. Parameters for describing soil detachment due to single waterdrop impact. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 46(4):836-840.
10. Blake, G. R. and K. H. Hartge. 1986. Methods of soil analysis. Bulk Density. PP. 363-376 *In: Part 1. Physical and Mineralogical Methods*, 2nd ed., Soil Science Society America Madison, WI.
11. Bancy, M. M. 1994. Splash transport of soil on a slope under various crop covers. *Agr. Water Manage.* 26:59-66.
12. Bouma, N. A. and A. C. Imeson. 2000. Investigation of relationships between measured field indicators and erosion processes on badland surfaces at Petrer, Spain. *Catena* 40:147-171.
13. Cantón, Y., A. Solé-Benet, C. Asensio, S. Chamizo and J. Puigdefábregas. 2009. Aggregate stability in range sandy loam soils Relationships with runoff and erosion. *Catena* 77:192-199.
14. Cantón, Y., A. Solé-Benet and R. La'zaro. 2003. Soil-geomorphology relations in gypsiferous materials of the Tabernas Desert (Almeria, SE Spain). *Geoderma* 115: 193- 222.
15. Chapman, H. D. 1965. Methods of soil analysis. Cation exchange capacity. part2. PP. 891-901. *In: C. A. Black(ed). Am. Soc. Agron. Madison, WI.*
16. Cheraghi, S. A. M., Y. Hasheminejhad and M. H. Rahimian. 2007. An overview of the salinity problem in Iran: Assessment and monitoring technology. *Advances in assessment and monitoring of salinization and status of biosaline agriculture. World soil resources reports. Report of an expert consultation held in Dubai, United Arab Emarates.* ISSN 0532-0488. 21. P.
17. De Noni, G., D. Blavet, J. Y. Laurent, Y. L. Bissonnais and J. Asselin. 2002. Proposal of soil indicators for spatial analysis of carbon stocks evolution. 17th. WCSS. 14-21 August. Thiland. PP. 1-13.
18. Emadodin, I., D. Narita and H. Bork. 2012. Soil degradation and agricultural sustainability: an overview from Iran. *Environment, Development and Sustainability.* Springer Netherlands. 14:611-625.
19. Fernández-Raga M., R. Fraile, J. J. Keizer, MEV. Tiejiero, A. Castro, C. Palencia, A. I. Calvo, J. Koenders and R. Marques. 2010. The kinetic energy of rain measured with an optical disdrometer: An application to splash erosion. *Atmospheric Res.* 96: 225-240.
20. Gee, G. W. and J. W. Bauder. 1986. Method of soil analysis. Particle size analysis. PP. 383-411. *In: Klute, A. (Ed.), Part. 1. In: physical and mineralogical methods. Soil Sci. Soc. Am.*
21. Ghadir, H. and D. Payne. 1988. The formation and characteristics of splash following raindrop impact on soil. *Soil Sci.* 39: 563-575.
22. Jarraud, M. 2005. Climate and Land Degradation. World Meteorological Organization. Geneva. Switzerland. p. 11.
23. Ma, T., C. Zhou, T. Zhu and Q. Cai. 2008. Modeling raindrop impact and splash erosion processes within a spatial cell: a stochastic approach. *Earth Surface Processes and Landforms.* 33:712-723.
24. Marquez, C. O., V. J. Garcia, C. A. Cambardella, R. C. Schultz and T. M. Isenhardt. 2004. Aggregate-size stability distribution and soil stability. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 68:725-735.
25. Mermut, A. R., S. H. Luk, M. J. M. RiSmkens and J. W. A. Poesen. 1997. Soil loss by splash and wash during rainfall from two loess soils. *Geoderma.* 75: 203-214.
26. Morgan, R. P. C. 1981. Field measurement of splash erosion. *Erosion and Sediment Transport Measurement, Proceeding of the Florence Symposium, IAHS Pub.* 133: 373-382.
27. Loeppert, R. H. and D. L. Suarez. 1996. Methods of soil analysis: carbonate and gypsum. PP. 437-474. *In: Bigham, J. M. and J. M. Bartels (Eds.), Part 3. Chemical Methods. Soil Sci. Soc. Am. J. Madison, WI.*
28. Parlak, M. and A. O. Parlak. 2010. Measurement of splash erosion in different cover crops. *Turk. J. Field Crops.* 15: 169-173.
29. Qureshi, A. S., M. Qadir, N. Heydari, H. Turrall and A. Javadi. 2007. A review of management strategies for salt-prone land and water resources in Iran. Colombo, SriLanka: International Water Management Institute. 30. p.
30. Rhoades, J. D. 1996. Methods of soil analysis. Salinity: Electrical Conductivity and Total Dissolved Solid. Part 3. *Chemical Methods.* PP. 417-435. *In: sparks, D. L. (Ed.), Soil Sci. Soc. Am. Inc. Book series, No. 5, Madison, WI.*
31. Shi, Z. H., F. L. Yan, L. Li, Z. X. Li and C. F. Cai. 2010. Interrill erosion from isturbed and undisturbed samples in relation to topsoil aggregate stability in red soils from subtropical China. *Catena.* 81: 240-248.
32. Thomas, G. W. 1996. Methods of soil analysis. Soil pH and soil Acidity. PP. 475-490. *In: sparks, D. L. (Ed.), Part 3. Chemical Methods. Soil Sci. Soc. Am. Inc. Madison, WI.*
33. Torri, D. and J. Poesen. 1992. The effect of soil surface slope on raindrop detachment. *Catena.* 19: 561-577.
34. Walkley, A. and I. A. Black. 1934. An examination of the Degtjareff method for determining organic carbon in soils: Effect of variations in digestion conditions and of inorganic soil constituents. *Soil Sci.* 63:251-263.
35. Wan, Y., S. A. El-Swaify and R. A. Sutherland. 1996. Partitioning interrill splash and wash dynamics: a novel laboratory approach. *Soil Technol.* 9: 55-69.