

## ارزیابی مدل فرآیندی WEPP در برآورد شدت فرسایش بین‌شیاری با استفاده از شبیه‌ساز باران

مجید محمودآبادی<sup>1\*</sup>، حسینقلی رفاهی و حسن روحی‌پور

استادیار گروه خاکشناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه شهید باهنر کرمان؛ mahmoodabadi@mail.uk.ac.ir

استاد گروه خاکشناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه تهران؛ rafahi@ut.ac.ir

دانشیار پژوهش، مؤسسه تحقیقات جنگل‌ها و مراتع، تهران؛ rouhi@rifr-ac.ir

### چکیده

فرسایش بین‌شیاری یکی از انواع رایج فرسایش در اراضی کشاورزی محسوب می‌شود. تحقیق حاضر به ارزیابی مدل فرآیندی WEPP در برآورد شدت فرسایش بین‌شیاری با استفاده از شبیه‌ساز باران می‌پردازد. به این منظور، سه شدت ۰/۵۰ و ۷۵ میلی‌متر در ساعت باران در چهار شب ۷/۵، ۵/۰ و ۱۰/۰ درصد فلوم روی سه نمونه خاک زراعی با توزیع اندازه ذرات مختلف ایجاد شد. ارزیابی مدل در دو حالت بدون واسنجی و با واسنجی، هر یک در دو شرایط شامل: تنش برشی‌های کم‌تر از آستانه و تمامی تنش برشی‌ها انجام شد. نتایج ارزیابی مدل بدون واسنجی نشان داد که در تنش برشی‌های کم‌تر از آستانه، مدل WEPP تمايل به بیش‌برآورد فرسایش بین‌شیاری دارد. با در نظر گرفتن تنش برشی‌های بیش‌تر از آستانه به علت نقش رواناب در جذب‌امونیون ذرات، میزان اربیبی مدل کاهش یافت. پس از واسنجی، مقادیر فرسایش‌پذیری بین‌شیاری پایه (K<sub>th</sub>)، برای تنش برشی‌های کم‌تر از آستانه و تمام تنش برشی‌ها به ترتیب بین ۶/۴۴ تا ۳/۵۷ و ۹/۵۶ تا ۱۱/۰۵ برابر کم‌تر از مقادیر تخمینی مدل، برآورد شد. همچنین مشخص شد که کارآبی مدل در برآورد شدت فرسایش بین‌شیاری، بستگی به خاک دارد. ارزیابی مدل پس از واسنجی نشان داد که مدل WEPP، تمايل به بیش‌برآورد مقادیر خیلی کوچک و کم‌برآورد مقادیر بزرگ دارد. از طرفی، با در نظر گرفتن تمامی تنش برشی‌ها در مقایسه با تنش برشی‌های کم‌تر از آستانه، دقت مدل کاهش یافت. در تنش برشی‌های کم‌تر از آستانه و پس از واسنجی مدل به دو روش میانگین‌گیری و مطلوب‌سازی، ضریب تبیین (R<sup>2</sup>) به ترتیب ۰/۶۶ و ۰/۷۶ کارآبی به ترتیب ۰/۶۸ و ۰/۵۸ به دست آمد. با در نظر گرفتن تمامی تنش برشی‌ها، مقدار ضریب تبیین (R<sup>2</sup>) به ترتیب ۰/۶۷ و ۰/۶۰ و ضریب کارآبی به ترتیب ۰/۵۵ و ۰/۶۰ تعیین شد. یافته‌های این تحقیق لزوم ارائه روشی استاندارد برای اندازه‌گیری فرسایش‌پذیری بین‌شیاری و همچنین تشخیص فرسایش غالب بر اساس تنش برشی آستانه را نشان می‌دهد.

**واژه‌های کلیدی:** تنش برشی آستانه، شبیه‌سازی باران، فرسایش‌پذیری بین‌شیاری، واسنجی مدل.

### مقدمه

فرسایش بین‌شیاری یکی از انواع رایج فرسایش در اراضی زراعی و کشاورزی محسوب می‌شود (کینل،

<sup>۱</sup> نویسنده مسئول، آدرس: کرمان، بلوار ۲۲ بهمن، دانشگاه شهید باهنر، دانشکده کشاورزی، گروه خاکشناسی، کد پستی ۱۳۳-۷۶۱۶۹

\* دریافت: فروردین ۱۳۹۱ و پذیرش: آبان ۱۳۹۱

اصلاحی از فرسایش‌پذیری بین‌شیاری پایه یا  $K_{ib}$  به دست می‌آید) بر حسب ( $\text{kg s m}^{-4}$ )،  $I_e$  شدت بارندگی مؤثر ( $\text{m s}^{-1}$ )،  $Q_{ir}$  شدت جریان رواناب بین‌شیاری ( $\text{m s}^{-1}$ )،  $SDR_{RR}$  نسبت تحویل رسوب از نواحی بین‌شیاری،  $F_{nozzle}$  فاکتور اصلاحی برای در نظر گرفتن تغییرات انرژی برخورد قطرات در نازل‌های آبیاری بارانی،  $R_s$  فاصله بین شیارها (m) و  $W$  عرض شیار (m) است (فاستر و همکاران، 1995).

پارامتر  $K_{adj}$  با اعمال ضرایب اصلاحی در فرسایش‌پذیری بین‌شیاری پایه ( $K_{ib}$ ) تعیین می‌شود. در خاک‌های زراعی، این ضرایب شامل شش عامل آسمانه گیاهی، پوشش سطحی، ریشه‌های گیاهی، سله سطحی، یخ‌بستن و ذوب شدن و شیب ناحیه بین‌شیاری است. با توجه به شرایط حاکم بر این تحقیق، پارامتر  $K_{adj}$  بر اساس ضریب اصلاحی اثر شیب و از طریق رابطه زیر تعیین می‌شود.

(2)

$$K_{adj} = K_{ib} (CK_{isl}) \quad (\text{kg s m}^{-4})$$

که در آن؛  $CK_{isl}$  پارامتر اصلاحی اثر شیب بین‌شیاری و بدون بعد است. مقدار  $K_{ib}$  با استفاده از روابطی که از آزمایش‌های صحرایی به دست آمده، برآورد می‌گردد. بر این اساس، برای خاک‌های زراعی که حاوی 30 درصد یا بیشتر شن باشند،  $K_{ib}$  از رابطه زیر تعیین می‌شود:

(3)

$$K_{ib} = 2728000 + 19210000(vfs) \quad (\text{kg s m}^{-4})$$

که در آن؛  $vfs$  بخش شن خیلی ریز در خاک سطحی است. اگر میزان شن خیلی ریز بیشتر از 40 درصد باشد، مقدار  $vfs$  برابر با  $0/4$  در نظر گرفته می‌شود. پارامتر  $CK_{isl}$  نیز از طریق رابطه زیر تعیین می‌شود (لینو و همکاران، 1990):

$$CK_{isl} = 1.05 - 0.85 \exp(-4 \sin \theta) \quad (4)$$

که در آن؛  $\theta$  زاویه شیب بین‌شیاری است. پارامتر  $CK_{isl}$  برای سطوح افقی برابر با  $0/2$  و برای شیب 100 درصد برابر با  $1/0$  به دست می‌آید به طوری که در شیب‌های بیش از 50 درصد افزایش اندکی دارد.

در ارتباط با ارزیابی مدل WEPP تحقیقات متعددی توسط محققان انجام شده است. در این زمینه، نتایج متفاوتی از کم برآورد (سوتو و دیازفایروز، 1998؛ یو و همکاران، 2000؛ پیری و همکاران، 2007؛ کینکید، 2002) مدل گزارش شده است. گروش و جارت (1994) دریافتند که مقادیر

2005؛ لیو و همکاران، 2006) که با پیشرفت‌های اخیر در زمینه مدل‌سازی فرآیندهای فرسایش، از فرسایش شیاری تفکیک شده است (فاستر و همکاران، 1981). فرسایش بین‌شیاری، در اثر جداشدن و انتقال ذرات خاک توسط قطرات باران (مایر و هارمون، 1984) و یا جریان سطحی کم عمق (بارترز و روز، 2002) اتفاق می‌افتد. این نوع فرسایش تأثیر معنی‌داری بر تلفات خاک به ویژه ذرات ریز و البته حاصلخیز دارد و می‌تواند باعث آلودگی آبهای سطحی توسط مواد شیمیایی کشاورزی گردد (باجرچاریا و همکاران، 1992). شدت بارندگی، شیب، شدت رواناب، عمق جریان و نوع خاک به همراه اثرات متقابل بین آنها، مهمترین عوامل مؤثر بر فرسایش بین‌شیاری محسوب می‌شوند. قطره باران نه تنها باعث جداشدن ذرات خاک می‌شود، بلکه انتقال رسوب به وسیله جریان سطحی کم عمق را نیز افزایش می‌دهد (زانگ و همکاران، 1998).

با وجود این که معادله جهانی تلفات خاک (USLE)<sup>1</sup>، بیشترین استفاده را در زمینه برآورده فرسایش در اراضی کشاورزی داشته (رینارد و همکاران، 1997) و کاربرد آن با موفقیت‌های زیادی قرین بوده، اما استفاده از آن با محدودیت‌هایی نیز مواجه است. این در حالی است که مدل WEPP<sup>2</sup>، یکی از محصول جدید فن‌آوری برآورده فرسایش است که علاوه بر توانایی‌های معادله جهانی، قابلیت‌های زیادی نیز به آن افزوده است (لیو و رزول، 2001). در مدل WEPP، فرآیندهای فرسایش بین‌شیاری، شیاری و رسوبگذاری در نسخه دامنه‌ای مورد بررسی قرار می‌گیرد. در این نسخه، فرسایش و رسوبگذاری خالص با استفاده از معادله پیوستگی رسوب در حالت پایدار محاسبه می‌شود. همچنین، مفهوم فرسایش بین‌شیاری به صورت فرآیند حمل رسوب به مسیرهای مت مرکز جریان (شیار) مدل‌سازی شده است. فرآیندهای جداشدن، حمل و رسوبگذاری در این ناحیه به طور جداگانه برآورده نمی‌گردند، بلکه تنها در قالب یک معادله تولید رسوب محاسبه می‌شوند. شدت فرسایش بین‌شیاری از رابطه زیر به دست می‌آید (فاستر و همکاران، 1995):

(1)

$$D_i = K_{adj} I_e Q_{ir} SDR_{RR} F_{nozzle} \left[ \frac{R_S}{W} \right] \quad (\text{kg m}^{-2} \text{s}^{-1})$$

که در آن؛  $D_i$  شدت فرسایش بین‌شیاری یا جریان عرضی رسوب از نواحی بین‌شیار ( $\text{m s}^{-1}$ ),  $K_{adj}$  فرسایش‌پذیری بین‌شیاری اصلاح شده (با اعمال ضرایب

<sup>1</sup>. Universal Soil Loss Equation

<sup>2</sup>. Water Erosion Prediction Project

خورده پر迪س کشاورزی و منابع طبیعی کرج و مزرعه آیش در روستای عباس‌آباد منطقه سهیله، نمونه‌برداری شد. از این به بعد این سه نوع خاک به ترتیب با اسمی خاک‌های هشتگرد، داشکده و سهیله ذکر می‌شوند. نمونه‌ها به آزمایشگاه منتقل و در معرض هوا خشک شد و سپس از الک با چشمۀ 10 میلی‌متر عبور داده شد. معمولاً برای گذراندن خاک از الک، از الک‌های با اندازه چشمۀ کوچک‌تر از 10 میلی‌متر استفاده نمی‌شود تا خاک به شرایط طبیعی شبیه‌تر باشد (زانگ و همکاران، 2005). شدت‌های مختلف بارندگی شامل سه شدت 5/0، 2/5 و 50 و 75 میلی‌متر در ساعت در چهار شیب 7/5 و 10/0 درصد فلوم روی سه نمونه خاک زراعی ایجاد شد. بدین ترتیب که پس از انتقال نمونه‌ها به داخل فلوم، تستیج و به آرامی از زیر اشباع شد. پس از 24 ساعت و اطمینان از اشباع نمونه‌ها، آب ثقلی از طریق سیستم زهکش، تخلیه می‌شد. سپس، فلوم در شیب مورد نظر تنظیم و باران با شدت ثابت، ایجاد شد. در هر آزمایش با استفاده از کرنومتر و ظروف جمع‌آوری، از رواناب حاوی رسوب خروجی از انتهای فلوم و در فواصل زمانی مشخص نمونه‌گیری می‌شد. فواصل زمانی نمونه‌گیری از رواناب برای دو دقیقه ابتدای آزمایش هر 30 ثانیه یکبار، تا دقیقه پنجم، هر یک دقیقه یکبار و در ادامه تا پایان آزمایش هر پنجم دقیقه یکبار بود. مدت هر آزمایش بسته به زمان لازم برای رسیدن به حالت پایدار، بین 30 تا 50 دقیقه در نظر گرفته شد. سرعت جریان به روش رنگ‌سنجی و عمق رواناب در چند تکرار تعیین شد. بدین منظور، با استفاده از پرمگناخ پتانسیم محلولی پررنگ تهیه و پس از تزریق به جریان رواناب، زمان لازم برای طی مسیر یک متر طول فلوم در چندین تکرار اندازه‌گیری می‌شد. با داشتن دبی حجمی و سرعت رواناب، عمق جریان نیز محاسبه شد. نمونه‌های رواناب حاوی رسوب، جمع‌آوری و پس از خشک نمودن در آون، شدت جریان و غلظت رسوب در زمان‌های مختلف رخداد تعیین شد.

#### اندازه‌گیری ویژگی‌های خاک‌ها

به منظور بررسی نقش ویژگی‌های خاک‌ها بر نتایج حاصل از آزمایش‌های شبیه‌سازی باران، ویژگی‌های مهم خاک‌ها تعیین شد. بافت به روش هیدرومتری، توزیع اندازه‌ثانویه ذرات در حالت تر با استفاده از شیکر الک و سری الک، جرم مخصوص ظاهری به روش استوانه اندازه‌گیری شد (پیچ و همکاران، 1992<sup>a</sup>). همچنین طوفیت تبادل کاتیونی (CEC) به روش باور و همکاران (1952)، درصد سدیم تبادلی (ESP) از طریق اندازه‌گیری

برآورده مدل WEPP به خصوص در شیب‌های بیش از 30 درصد، کمتر از مقادیر واقعی تلفات خاک بوده تا جایی که در شیب 85 درصد، به حدود نصف آن می‌رسد. همچنین کینکید (2002) ابراز داشت که این مدل، تمایل به بیش‌برآورد شدت رواناب و فرسایش دارد. در تحقیق دیگری، اسدی و همکاران (1386) تمایل مدل WEPP در بیش‌برآورد مقادیر کوچک و کم‌برآورد مقادیر بزرگ را گزارش کردند. برخی از این محققان به لزوم واستنجی مدل بهمنظور برآورد مطلوب‌تر اشاره داشته‌اند (یو و همکاران، 2000؛ پیری و همکاران، 2007). با توجه به اهمیت فرسایش بین‌شیاری در اراضی کشاورزی، تحقیق حاضر با هدف ارزیابی مدل فرآیندی WEPP در برآورد شدت فرسایش بین‌شیاری با استفاده از شبیه‌سازی باران در دو حالت بدون واستنجی و با واستنجی انجام شد.

#### مواد و روش‌ها

##### ویژگی‌های شبیه‌ساز باران

تحقیق حاضر در آزمایشگاه فرسایش مؤسسه تحقیقات جنگل‌ها و مراتع کشور و با استفاده از یک دستگاه شبیه‌ساز باران انجام شد. سیستم بارش متسلک از یک نازل جارویی<sup>1</sup> می‌باشد که روی چارچوب اصلی در ارتفاع چهار متر نصب شده است (دلتا لب، 1992). فلوم مورد استفاده به ابعاد یک متر و دارای سیستم زهکش است که قابلیت تغییر و تنظیم شیب را نیز دارد. با استفاده از این شبیه‌ساز می‌توان باران‌هایی در دامنه شدت 20 تا 150 میلی‌متر در ساعت ایجاد نمود. میانه حجمی قطر قطرات 1/5 میلی‌متر، ضربی یکنواختی شدت بارندگی بین 90 تا 96 درصد و سرعت سقوط نهایی و انرژی جنبشی باران به ترتیب 5/50 متر بر ثانیه و 15/125 متر بر ثانیه است. تمام آزمایش‌های ژهکش ایجاد شده از این شبیه‌سازی باران در حالت خاک دارای ژهکش انجام شد. بدین ترتیب، رفتار خاک‌های مورد مطالعه در برابر فرآیندهای نفوذ و فرسایش به شرایط طبیعی شباهت بیشتری پیدا خواهد کرد.

##### آمده‌سازی نمونه‌ها و انجام آزمایش‌ها

با توجه به اهمیت نمونه‌برداری، سعی شد تا خاک‌هایی با خصوصیات کاملاً متفاوت، انتخاب گردد. انتخاب خاک بر مبنای توزیع اندازه ذرات (اولیه و ثانویه) و پایداری خاکدانه انجام شد. نمونه‌برداری از عمق لایه شخم (15 سانتی‌متر سطحی) اراضی زراعی انجام شد. بر این اساس، سه نوع خاک به ترتیب از مزرعه‌ای زیر کشت گندم در روستای بختیار منطقه هشتگرد، مزرعه شخم-

<sup>1</sup>. Oscillating nozzle

ضممنی، میزان خطای مدل قابل تعیین است. در روش مطلوب‌سازی سعی بر آن است تا خطای اینتابع را برای داده‌های آزمایشگاهی یا مزرعه‌ای به حداقل رساند (نیرینگ و همکاران، 1989). علاوه بر روش مطلوب‌سازی، از میانگین  $K_{ib}$  سایر آزمایش‌ها نیز در برآورد  $K_{ib}$  استفاده گردید. در نهایت، کارآبی مدل (ME) از طریق معادله زیر تعیین شد (نش و ساتکلیف، 1970):

$$M.E = 1 - \frac{\sum(Y - O)^2}{\sum(O - \bar{O})^2} \quad (5)$$

که در آن، Y مقادیر برآورده مدل، O مقادیر اندازه‌گیری شده و  $\bar{O}$  میانگین مشاهدات یا اندازه‌گیری‌ها است. این پارامتر بین ۰-۱۰۰ و یک متغیر است. مقادیر منفی ME نشان‌دهنده این است که در نظر گرفتن متوسط مشاهدات، معیار بهتری نسبت به برآورد مدل به دست می‌دهد (یو و رزول، 2001). در صورتی که ME برابر با یک باشد، نشان می‌دهد که مدل قادر است تمام مقادیر اندازه‌گیری شده را برآورد نماید و اگر برابر با صفر باشد، یعنی این که یک متوسط از مقادیر اندازه‌گیری شده به اندازه مقادیر برآورده مدل، قابل اعتماد است (زانگ و همکاران، 2005).

#### نتایج و بحث

##### ویژگی‌های خاک‌های مورد مطالعه

جدول (1) برخی ویژگی‌های خاک‌های مورد مطالعه را نشان می‌دهد. به رغم اندازه ریزتر ذرات اولیه در خاک هشتگرد، میانگین وزنی قطر برای این خاک ۰/۷۷ میلی-متر) بزرگ‌تر از خاک‌های دانشکده و سهیلیه (به ترتیب با ۰/۳۳ و ۰/۱۹ میلی‌متر) بود. این روند عکس، در مورد دو خاک دیگر نیز وجود داشت. خاک‌های مورد مطالعه فاقد سنگریزه و گچ بوده و مقادیر کربن آلی که در پایداری خاکدانه عامل مهمی به حساب می‌آید، در خاک هشتگرد بیش‌تر و در خاک سهیلیه کم‌تر بود. درصد سدیم تبادلی و هدایت الکتریکی نیز کم و بیش در هر سه خاک کم و مقدار کربنات کلسیم در خاک هشتگرد بیش از دو خاک دیگر بود.

##### ارزیابی مدل WEPP بدون واسنجی

مقدار  $K_{ib}$  که با استفاده از رابطه ۳ محاسبه شد، برای خاک‌های هشتگرد، دانشکده و سهیلیه به ترتیب ۹۱۸۷۶۸۳، ۸۵۰۰۶۰۵ و ۹۸۲۶۷۳۵ کیلوگرم ثانیه بر توان چهارم متر ( $kg\ s\ m^{-4}$ ) بدست آمد. با توجه به ساختار رابطه مورد استفاده، تنها دلیل تفاوت ضریب  $K_{ib}$  در خاک‌های مورد مطالعه، مقادیر مختلف شن خیلی ریز

سدیم تبادلی با استفاده از فلیم‌فوتومتر و مقادیر ظرفیت تبادل کاتیونی تعیین شد (بیچ و همکاران، b ۱۹۹۲). به علاوه، واکنش خاک (pH) در گل اشباع، هدایت الکتریکی (EC) در عصاره اشباع، کربن آلی به روش والکی و بلاک (1934)، آهک به روش تیتراسیون و گچ به روش استون اندازه‌گیری شد (پانسو و گاتیرو، 2006).

##### ارزیابی مدل WEPP

در مدل WEPP برای تفکیک فرسایش بین-شیاری از شیاری، از پارامتر تنش برشی آستانه استفاده می‌شود. در مقادیر کم‌تر از آستانه، فرسایش از نوع بین-شیاری و در مقادیر بیش‌تر از آن که جریان رواناب متمرکز می‌شود، فرسایش شیاری در نظر گرفته می‌شود. با توجه به اینکه در هیچ یک از آزمایش‌ها، در سطح خاک شیاری مشاهده نشد، ارزیابی مدل WEPP در این تحقیق در دو حالت شامل؛ تنش برشی‌های کم‌تر از آستانه و تمامی تنش برشی‌ها انجام شد. همچنین، ارزیابی مدل در دو حالت بدون واسنجی و با واسنجی صورت گرفت. در حالت اول، با توجه به سیستم شبیه‌سازی باران و شرایط حاکم بر تحقیق حاضر، ضرایب چهارگانه  $SDR_{RR}$  و  $R_s$  در معادله ۱ برابر با واحد فرض شدند. همچنین، ضریب فرسایش پذیری بین‌شیاری اصلاح شده ( $K_{iadj}$ ) در رابطه ۲، تنها بر اساس عامل شیب اصلاح شد. که عامل شیب نیز با استفاده از معادله ۴ به دست آمد. پارامتر فرسایش پذیری مینا ( $K_{ib}$ ) با توجه به ویژگی‌های خاک‌های مورد مطالعه، با استفاده از رابطه ۳ و با توجه به درصد شن خیلی ریز محاسبه شد. در نهایت، شدت فرسایش بین‌شیاری ( $D_i$ )، با استفاده از رابطه ۱ تعیین شد. به منظور واسنجی شدت فرسایش بین‌شیاری، ارزیابی معادله ۱ به روش جک نایفینگ (شاورو و تو، ۱۹۹۵) انجام شد. در این راستا، پس از تعیین  $K_{ib}$ ، مقدار آن برای هر آزمایش (رخداد بارش)، یکی یکی از مجموعه  $K_{ib}$ ‌های مربوط به آن خاک کنار گذشته شد. سپس با استفاده از پارامتر  $K_{ib}$  مربوط به سایر آزمایش‌ها، مقدار آن مجدداً برآورد شد. به منظور برآورد مجدد  $K_{ib}$  از دو روش مطلوب‌سازی<sup>۱</sup> (پلاو و همکاران، ۱۹۸۸) و میانگین‌گیری استفاده شد. در ادامه از طریق معادله ۲ مقدار  $K_{iadj}$  با استفاده از دو پارامتر شیب و ضریب  $K_{ib}$  برآوردی برای هر آزمایش، محاسبه و در نهایت شدت فرسایش بین‌شیاری برای آن رخداد از معادله ۱ محاسبه شد. در روش مطلوب‌سازی پارامتر مجموع مربعات خطای به عنوان تابع ضمنی<sup>۲</sup> به کار برده شد. با استفاده از تابع

<sup>1</sup>. Optimization

<sup>2</sup>. Objective function

مینا ( $K_{ib}$ ) برای هر آزمایش محاسبه شد. برای خاک‌های هشتگرد، دانشکده و سهیله مقدار میانگین  $K_{ib}$  در تنش برشی‌های کمتر از آستانه، به ترتیب 1425872، 769027 و 1416950 کیلوگرم ثانیه به توان چهارم متر ( $\text{kg s m}^{-4}$ ) و 1416950 کیلوگرم ثانیه به توان چهارم متر ( $\text{kg s m}^{-4}$ ) و 2285248 و 888914 و 2751235 کیلوگرم ثانیه به توان چهارم متر به دست آمد. این مقادیر بسیار کمتر از مقادیر برآورده با استفاده از ویژگی‌های خاک (معادله 3) می‌باشد. به نحوی که مقادیر  $K_{ib}$  برای تنش برشی‌های کمتر از آستانه و تمامی تنش برشی‌ها به ترتیب بین 6/44 تا 11/05 و 9/56 تا 3/57 برابر کمتر از مقادیر تخمینی از طریق ویژگی‌های خاک، برآورد شده‌اند.

پس از واسنجی مدل برای هر خاک، مقادیر برآورده شدت فرسایش بین‌شیاری در برابر مقادیر اندازه‌گیری شده، ترسیم و خط رگرسیون بر ابر نقاط برآش را داده شد. جداول (2) و (3) نتایج ارزیابی مدل WEPP را پس از واسنجی به دو روش میانگین‌گیری و مطلوب‌سازی به ترتیب برای تنش برشی‌های کمتر از آستانه و همچنین تمامی تنش برشی‌ها نشان می‌دهد. با توجه به اختلاف در مقادیر آماری مربوط به سه خاک مورد مطالعه، به نظر می‌رسد که کارآیی مدل در برآورد شدت فرسایش بین‌شیاری بستگی به نوع خاک داشته باشد. قبل از این نیز اسدی و همکاران (1386) شدت فرسایش بین‌شیاری برآورده با استفاده از مدل WEPP را وابسته به خصوصیات خاک دانسته‌اند. در کل، خاک هشتگرد کمترین مقدار فرسایش بین‌شیاری مشاهده‌ای را نشان می‌دهد. به طور کلی، مقایسه میانگین مقادیر برآورده و اندازه‌گیری شده، نشان می‌دهد که میانگین مقادیر حاصل از روش مطلوب‌سازی به واقعیت نزدیکتر بوده و میانگین مربعات خطای آن کمتر است. در مجموع، مقایسه دو جدول (2) و (3) همچنین دلالت بر این دارد که با در نظر گرفتن تنش برشی‌های کمتر از آستانه به جای تمامی تنش برشی‌ها، مقادیر نزدیک‌تر به واقعیت برآورده شده‌اند.

شکل‌های (3) و (4) مقادیر برآورده و اندازه‌گیری شده شدت فرسایش بین‌شیاری، به دو روش میانگین‌گیری و مطلوب‌سازی در دو حالت تنش برشی نشان می‌دهد. به طور کلی به نظر می‌رسد که در تنش برشی‌های کمتر از آستانه دو روش میانگین‌گیری و مطلوب‌سازی برتری چندانی بر یکدیگر ندارند، حال آن‌که در تمامی تنش برشی‌ها، روش مطلوب‌سازی روش مناسب‌تری برای واسنجی مدل می‌باشد. همچنین مشاهده می‌شود که مدل WEPP صرف‌نظر از خاک، تمایل به بیش‌برآورد مقادیر خیلی کوچک و کم‌برآورد مقادیر بزرگ

است. فرسایش‌پذیری خصوصیتی دینامیکی است و لذا، در نظر گرفتن مقدار ثابت برای آن (نظیر  $K_{ib}$ ) صحیح نیست (آقاسی و برادرفورد، 1999). شکل‌های (1) و (2) مقادیر برآورده مدل WEPP در برابر مقادیر اندازه‌گیری شده شدت فرسایش بین‌شیاری را به ترتیب برای تنش برشی‌های کمتر از آستانه و تمامی تنش برشی‌ها نشان می‌دهد. با قراردادن مقادیر مختلف تنش برشی جریان در برابر شدت‌های فرسایش اندازه‌گیری شده، میزان تنش برشی آستانه برابر با 0/15 پاسکال تعیین شد. برای هر سه خاک مورد مطالعه و در هر دو حالت تنش برشی، مدل WEPP تمایل به بیش‌برآورد فرسایش بین‌شیاری دارد، هر چند با در نظر گرفتن تمامی تنش برشی‌ها، میزان اربی مدل کاهش یافته است.

عدم لحاظ فرآیند ترسیب ذرات به صورت فرآیندی که همزمان با فرآیندهای جداشدن اتفاق می‌افتد، WEPP می‌تواند به عنوان یکی از دلایل بیش‌برآورد مدل مطرح باشد. همچنین اثرات متقابل بارندگی و رواناب، به صورت حاصلضرب این دو پارامتر (I و Q) با سهم یکسان ارائه شده است. به عبارتی، در این مدل هر دو عامل بارندگی و رواناب با توان یک بیان شده‌اند و بسته به شرایط حاکم بر سیستم فرسایش (ترکیب‌های مختلف بارندگی و رواناب)، اثر غالب هر یک در کنترل شدت فرسایش تنها به شکل رابطه خطی معکوس در نظر گرفته شده است. به علاوه، افزایش شدت جریان رواناب می‌تواند ناشی از افزایش شدت بارندگی باشد. بنابراین، در مدل WEPP اثرات بارندگی و رواناب به طور کامل از یکدیگر تفکیک نشده است. با در نظر گرفتن تنش برشی‌های بیش‌تر از آستانه (شکل 2) به علت نقص احتمالی رواناب در جدانمودن ذرات، میزان اربی مدل کاهش یافته است. همچنین، در فرسایش بین‌شیاری عمق جریان نیز در میزان جداشدن ناشی از قطرات باران اهمیت دارد (شاک‌کرشنر و همکاران، 2005) که در مدل WEPP اثر آن بر فرآیند جداشدن، به طور مستقیم مدد نظر قرار نگرفته است. این موضوع به طور ویژه توسط اسدی و همکاران (1386) مورد توجه و بررسی قرار گرفته است. این محققان نشان دادند که مدل WEPP در شرایط بدون واسنجی، تمایل به بیش‌برآورد فرسایش بین‌شیاری دارد و این که میزان اربی بستگی به نوع خاک دارد.

#### ارزیابی مدل WEPP با واسنجی

همان‌طور که مطرح شد، با داشتن مقادیر شدت فرسایش بین‌شیاری، شدت بارندگی و شدت جریان در واحد سطح، پارامتر  $K_{iad}$  با استفاده از معادله 1 برآورده شد. سپس با استفاده از معادله 2، ضریب فرسایش‌پذیری

سازی تغییرات رواناب و تلفات خاک است. البته رواناب و تلفات خاک را کمتر از مقدار واقعی برآورد می‌نماید. آن‌ها همچنین عنوان داشتند که استفاده از این مدل نیاز به واسنجی دارد. مقایسه بین مقادیر شبیه‌سازی مدل WEPP و اندازه‌گیری شده مزرعه‌ای تولید رسوب، توسط پیری و همکاران (2007) دلالت بر تمایل مدل به کمپرآوردن میزان فرسایش داشت. این محققان معتقدند که برآورد کمتر از مقادیر واقعی تولید رسوب در مدل WEPP ممکن است به عدم واسنجی پارامترهای فرسایش‌پذیری ارتباط داشته باشد. به طور مشابهی، اسدی و همکاران (1386) تمایل مدل WEPP در بیش‌برآورد مقادیر کوچک و کمپرآوردن مقادیر بزرگ را گزارش کردند. این محققان معتقدند که برهمکنش فرآیندهای ناشی از بارندگی و رواناب و همچنین در نظر نگرفتن اثر عمق آب در این مدل از عواملی هستند که چنین رفتاری را باعث می‌شود.

با توجه به اصل عدم قطعیت، مقادیر برآورده مدل تا حدی نسبت به مقادیر واقعی یا اندازه‌گیری شده، متفاوت می‌باشند و لذا بر خط ۱:۱ کاملاً منطبق نمی‌شوند. در تنش برشی‌های کمتر از آستانه و پس از واسنجی مدل به دو روش میانگین‌گیری و مطلوب‌سازی، ضریب کارآیی به ترتیب ۰/۶۸ و ۰/۵۸ به دست آمد. این مقادیر با در نظر گرفتن تمامی تنش برشی‌ها، به ترتیب ۰/۵۵ و ۰/۶۰ تعیین شد. مقایسه ضرایب کارآیی مدل WEPP نشان می‌دهد با در نظر گرفتن تمام تنش برشی‌ها، روش مطلوب‌سازی روش بهتری است. یو و همکاران (2000) در بررسی اعتبارسنجی مدل WEPP روی یک خاک شنی، نشان دادند که متوسط ضریب کارآیی مدل در برآورد رواناب و تلفات خاک با استفاده از ویژگی‌های خاک برابر با ۰/۰۲- و بعد از واسنجی آن، ۰/۶۶ بود. مقدار ضریب تبیین ( $R^2$ ) متناظر نیز به ترتیب ۰/۵۷ و ۰/۸۱ به دست آمد.

مفاهیمی که در ارتباط با فرسایش بین‌شیاری توسعه یافته‌اند، گاهی غیردقیق بوده که یک علت آن وابستگی فرآیندهای فرسایش به نحوه اندازه‌گیری یا روش کار و نیز اعمال سلیقه در نوع معادله مورد استفاده است (آقسی و برادر، ۱۹۹۹). ترومون و برادرفورد (1995) معتقدند که معادله مورد استفاده، روش تحقیق، زمان و نیز میزان رطوبت اولیه خاک، همگی بر مقادیر محاسبه شده فرسایش بین‌شیاری تأثیر می‌گذارند. همچنین، روش‌های آزمایشگاهی بررسی فرسایش، متأثر از سطح و حجم مورد آزمایش، شرایط مرزی کرت و روش آماده-سازی خاک است که این موارد بر نتایج حاصله اثر می‌گذارند. از این روست که هیچ روش استانداردی برای

دارد. از طرفی با در نظر گرفتن تمامی تنش برشی‌ها در مقایسه با تنش برشی‌های کمتر از آستانه، ضریب تبیین ( $R^2$ ) کاهش یافته است. یکی از دلایل احتمالی این موضوع، حضور جریان رواناب در جدائد و انتقال ذرات است. کینل (2000) با بررسی نتایج مایر و هارمون (1984) عنوان داشت که در خاک‌هایی که حتی در آنها شیار ایجاد نمی‌شود، با افزایش طول شیب به خصوص اگر با افزایش درجه شیب نیز همراه باشد، غلظت رسوب افزایش می‌یابد. وی علت افزایش نقش درجه شیب به ویژه در شیب‌های تندتر از ۱۰ درصد بر میزان تلفات خاک را ناشی از افزایش تنش برشی جریان بر شمرد (کینل، 2000). اسدی و همکاران (1386) نیز غالباً بودن فرآیندهای ناشی از رواناب و برهمکنش مثبت بین این فرآیندها با فرآیندهای ناشی از بارندگی را از دلایل کم‌برآورد مدل WEPP در شیب‌های تندتر از ۱۰ درصد عنوان داشته‌اند. با توجه به تغییر عمق آب با شیب و شدت بارندگی و اثر آن بر میزان فرسایش ناشی از بارندگی، این محققان همچنین اهمیت عمق آب در میزان برآورد این مدل را گزارش نموده‌اند.

لازم به ذکر است که در حین آزمایش ممکن است شیار قابل مشاهده‌ای تشکیل نشود و با توجه به برخورد قطرات باران به ویژه در عمق‌های کم آب، شیارهای بسیار کوچکی نیز که ایجاد می‌شود، پایدار نباشند. بنابراین، به طور معمول (بر اساس مشاهدات در حین آزمایش)، فرسایش از نوع بین‌شیاری در نظر گرفته می‌شود. این در حالی است که در واقع، تمرکز جریان در میکروریل‌ها<sup>۱</sup> یا پرتوریل‌ها<sup>۲</sup> متفاوت‌های چشمگیری در افزایش تولید رسوب از سطح مورد آزمایش را باعث می‌شود. تشخیص این‌که شیار تشکیل شده است یا خیر، با توجه به دینامیک فرسایش متأثر از باران، بسیار دشوار است. روحی‌پور و همکاران (2006) یکی از دلایل احتمالی برهمکنش منفی بین باران و رواناب برای یک خاک شنی لومی را ناشی از اثر باران در صاف و پُرنمودن شیارک‌ها دانستند.

در ارتباط با برآورد فرسایش بین‌شیاری مدل WEPP، نتایج متفاوتی از بیش و کمپرآورده آن توسط محققان گزارش شده است. سوتو و دیازپایروز (1998) ابراز داشتند که مدل WEPP تلفات خاک را با صحت قابل قبولی برآورد می‌کند، با این وجود مدل تمایل به کم‌برآورد مقادیر واقعی دارد. یو و همکاران (2000) با ارزیابی مدل WEPP دریافت که این مدل قادر به شبیه-

<sup>1</sup>. Microrills

<sup>2</sup>. Protorills

نرديکتر به واقعیت برآورد شد. مقایسه ميانگين مقادير برآوردي و اندازه‌گيري شده، نشان داد که ميانگين مقادير حاصل از روش مطلوب‌سازی به واقعیت نرديکتر بوده و ميانگين مربعات خطای آن کمتر است. همچنين، واسنجي مدل نشان داد که مدل WEPP صرف‌نظر از خاک، تمايل به بيش‌برآوردي مقادير خيلي کوچک و کم‌برآوردي مقادير بزرگ دارد. از طرفی با در نظر گرفتن تمامي تنش برشي‌ها در مقایسه با تنش برشي‌های کمتر از آستانه، دقت مدل کاهش یافت. در تنش برشي‌های کمتر از آستانه و پس از واسنجي مدل به دو روش ميانگين‌گيري و مطلوب‌سازی، ضريب کارآيی به ترتيب 0/68 و 0/58 بدست آمد. اين مقادير با در نظر گرفتن تمامي تنش برشي‌ها، به ترتيب 0/55 و 0/60 تعين شد.

مقایسه ضرایب کارآيی مدل WEPP نشان داد که با در مطر گرفتن تمامي تنش برشي‌ها، روش مطلوب‌سازی روش بهتری است. از دلایل خطای برآورده فرسایش بین‌شياری توسط مدل WEPP می‌توان به (1) در نظر نگرفتن اثر عمق آب بر فرآيندهای ناشی از بارندگی، (2) در نظر نگرفتن برهمكشن واقعی بین دو عامل بارندگی و رواناب، (3) عدم توجه به فرآيند ترسیب ذرات در حين بارندگی در معادله فرسایش بین‌شياری و (4) در نظر نگرفتن نقش رواناب در جدانمودن و انتقال ذرات در تنش برشي‌های بيش‌تر از آستانه اشاره نمود. در مجموع، يافته‌های اين تحقیق نزوم ارائه روشی استاندارد و مورد قبول در سطح بين‌المللي برای تعين و يا اندازه‌گيري فرسایش‌پذيری بین‌شياری و همچنین تشخيص فرسایش غالب بر اساس تنش برشي آستانه را نشان می‌دهد.

تعين يا اندازه‌گيري فرسایش‌پذيری بین‌شياری وجود ندارد (ترومن و برادفورد، 1995). جتن و همکاران (1999) علت دقت کم مدل‌های برآورده فرسایش را به وجود اثرات متقابل شديد بین فرآيندهای فرسایش نسبت دادند که به طور كامل شناخته نشده‌اند. از طرفی، تعين آستانه تنش برشي، اهميت بسيار زيادي در تفكیک فرآيندهای فرسایش دارد. در اين زمينه محققان مختلف، ترکيب‌های متفاوتی از شدت- شيب (قدرت جريان و يا تنش برشي) را ايجاد نموده‌اند، که مقاييسه نتایج را دشوار و تا حدی غيرممکن ساخته است. به علاوه هنوز روشی قابل قبول برای همگان برای تعين حدود آستانه وجود ندارد.

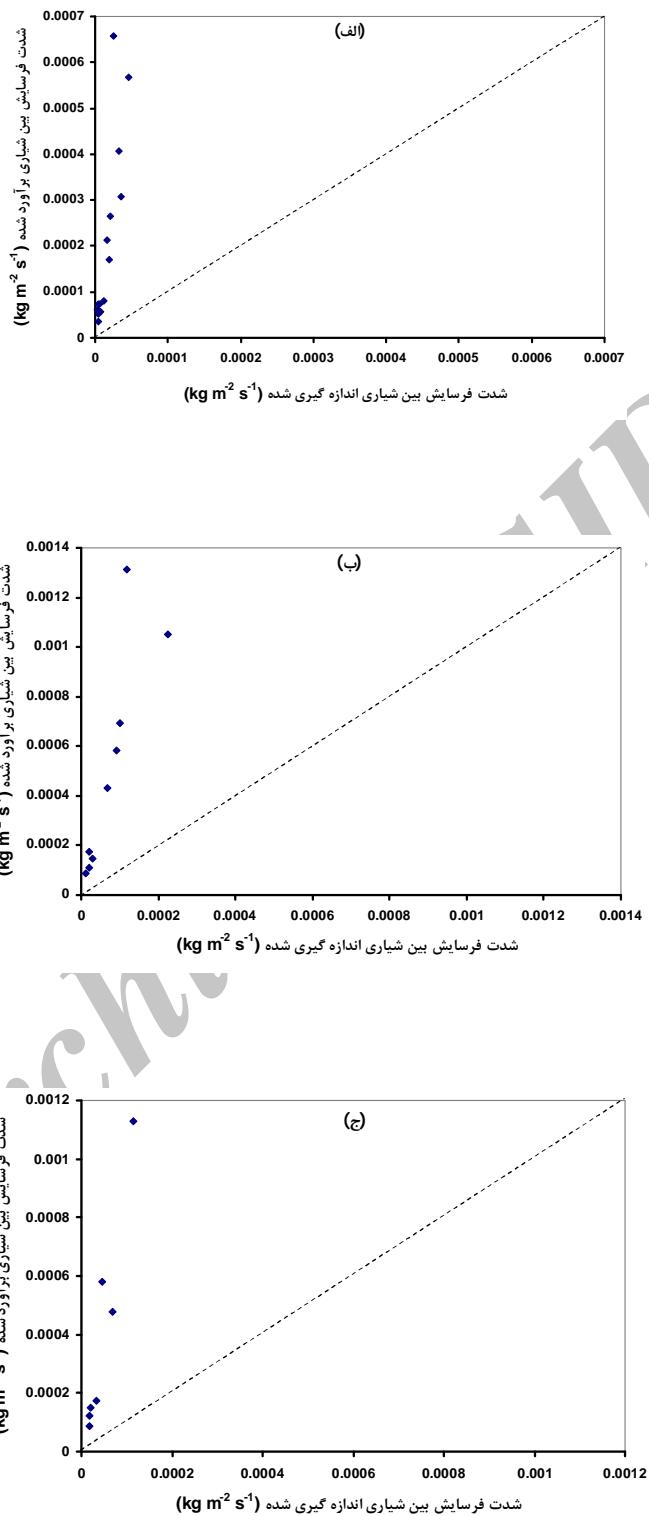
### نتیجه‌گیری

نتایج ارزیابی مدل فرآیندی WEPP در برآورده شدت فرسایش بین‌شياری نشان داد که برای هر سه خاک مورد مطالعه در تنش برشي‌های کمتر از آستانه، مدل WEPP تمايل به بيش‌برآورده فرسایش بین‌شياری دارد. با در نظر گرفتن تنش برشي‌های بيش‌تر از آستانه به علت نقش احتمالي رواناب در جدانمودن ذرات، ميزان اربیي مدل کاهش یافت. پس از واسنجي مدل، مقادير فرسایش‌پذيری بین‌شياری پايه ( $K_{lb}$ )، برای تنش برشي‌های کمتر از آستانه و تمامي تنش برشي‌ها به ترتيب بين 6/44 تا 3/57 و 3/56 تا 11/05 برابر کمتر از مقادير تخميمی با استفاده از ويژگی‌های خاک، برآورده شد.

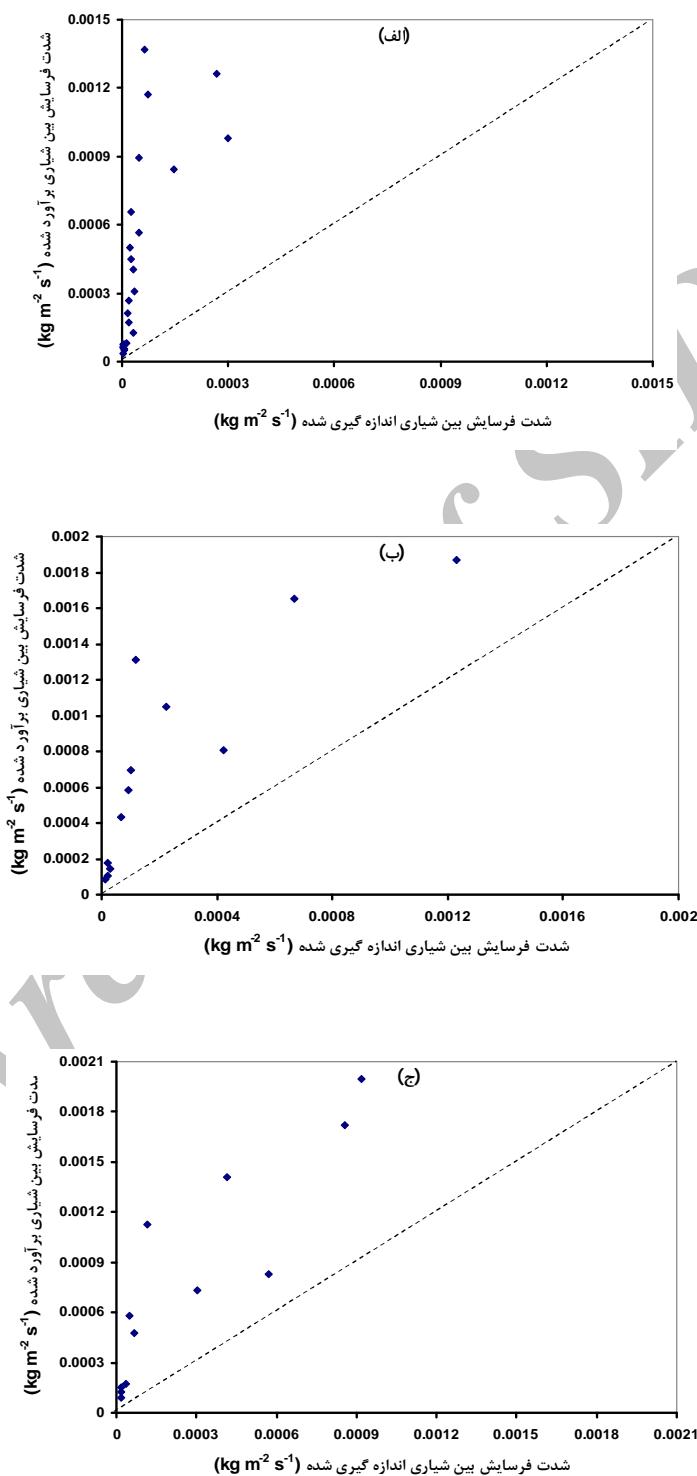
نتایج ارزیابی مدل نشان داد که کارآيی مدل در برآورده شدت فرسایش بین‌شياری بستگی به نوع خاک دارد. همچنین با در نظر گرفتن تنش برشي‌های کمتر از آستانه به جای تمامي تنش برشي‌ها، مقادير فرسایش

جدول 1- برخی ويژگی‌های فيزیکی و شیمیایی خاک‌های مورد مطالعه

واحد	ويژگی خاک	خاک هشتگرد	خاک دانشکده	خاک سهيليه
(%)	شن	34/0	49/0	61/5
(%)	سيلت	44/0	32/5	23/5
(%)	رس	22/0	18/5	15/0
mm	ميangan وزني قطر (tr)	0/77	0/33	0/19
$g\ cm^{-3}$	جرم مخصوص ظاهری	1/61	1/64	1/72
$meq\ 100g^{-1}$	ظرفیت تبادل کاتیونی	25/8	14/7	13/3
(%)	درصد سدیم تبادلی	1/54	1/22	1/88
-	واکنش خاک (عصاره اشباع)	8/5	8/3	8/3
$dS\ m^{-1}$	هدایت الکتریکی (عصاره اشباع)	1/15	1/58	0/91
(%)	کربن آئی	1/5	0/78	0/21
$meq\ L^{-1}$	کربنات کلسیم معادل	19/3	5/6	8/8
$meq\ L^{-1}$	گچ	0	0	0



شکل ۱- مقادیر اندازه‌گیری شده و برآورده شدت فرسایش بین‌شیاری با استفاده از مدل WEPP قبل از واسنجی، در تمش برشی‌های کم‌تر از آستانه برای؛ (الف) خاک هشتگرد، (ب) خاک دانشکده و (ج) خاک سهیلیه



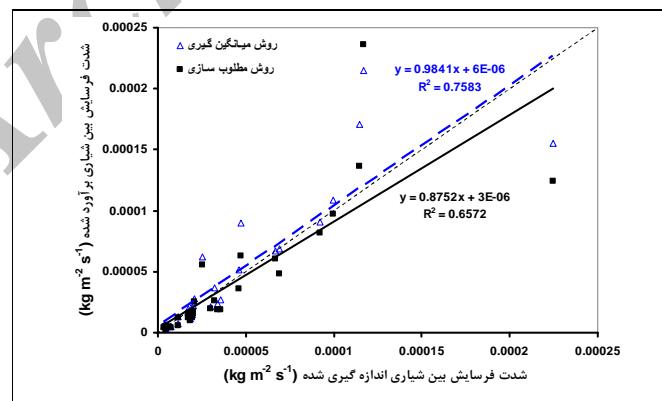
شکل 2 - مقادیر اندازه‌گیری شده و برآورده شدت فرایش بین شیاری با استفاده از مدل WEPP قبل از واسنجی، در تمامی تنش برشی‌ها برای؛ (الف) خاک هشتگرد، (ب) خاک دانشکده و (ج) خاک سهیله

جدول 2- نتایج ارزیابی مدل WEPP در برآورد فرسایش بین‌شیاری در خاک‌های مورد مطالعه برای تنش برشی‌های کمتر از آستانه پس از واسنجی فرسایش‌پذیری پایه به دو روش (الف) میانگین‌گیری و (ب) مطلوب‌سازی

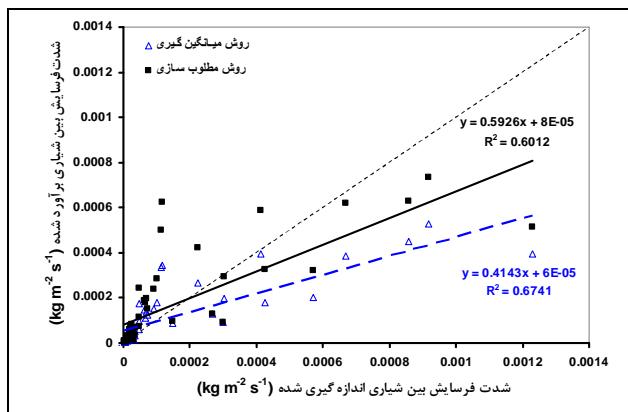
پارامتر مربوط به فرسایش بین‌شیاری	خاک هشتگرد	خاک دانشکده	خاک سهیله	خاک سهیله	(الف) (ب)	(الف) (ب)
میانگین اندازه‌گیری شده ( $\times 10^{-5} \text{ kg m}^{-3}$ )					4/58	7/58
میانگین برآورده شده ( $\times 10^{-5} \text{ kg m}^{-3}$ )					4/33	5/77
شبیط خط برآشنازیافته					1/23	1/55
عرض از مبدأ ( $\times 10^{-5} \text{ kg m}^{-3}$ )					-1	-1
ضریب تبیین ( $R^2$ )					0/91	0/91
میانگین مربعات خطا ( $\times 10^{-10}$ )					2/18	7/33

جدول 3- نتایج ارزیابی مدل WEPP در برآورد شدت فرسایش بین‌شیاری در خاک‌های مورد مطالعه برای تمامی تنش برشی‌ها پس از واسنجی فرسایش‌پذیری پایه ( $K_{ih}$ ) به دو روش (الف) میانگین‌گیری و (ب) مطلوب‌سازی

پارامتر مربوط به فرسایش بین‌شیاری	خاک هشتگرد	خاک دانشکده	خاک سهیله	(الف) (ب)	(الف) (ب)	
میانگین اندازه‌گیری شده ( $\times 10^{-5} \text{ kg m}^{-3}$ )					28/2	25/0
میانگین برآورده شده ( $\times 10^{-5} \text{ kg m}^{-3}$ )					31/0	21/4
شبیط خط برآشنازیافته					0/62	0/44
عرض از مبدأ ( $\times 10^{-5} \text{ kg m}^{-3}$ )					10/0	9/00
ضریب تبیین ( $R^2$ )					0/71	0/72
میانگین مربعات خطا ( $\times 10^{-10}$ )					321	449



شکل 3- مقادیر اندازه‌گیری شده و برآورده فرسایش بین‌شیاری با استفاده از مدل WEPP پس از  
واسنجی به دو روش میانگین‌گیری و مطلوب‌سازی در تنش برشی‌های کمتر از آستانه



شکل 4- مقادیر اندازه‌گیری شده و برآورده فرسایش بین‌شیاری با استفاده از مدل WEPP پس از واسنجی به دو روش میانگین گیری و مطلوب‌سازی در تمامی تشن برشی‌ها

#### فهرست منابع:

- اسدی، ح. روحی‌پور، ح. رفاهی و م. شرف. 1386. ارزیابی مدل WEPP برای برآورد فرسایش بین‌شیاری در شرایط آزمایشگاهی. مجله علوم کشاورزی ایران. جلد 38. شماره 4. صص. 553-563.
- Agassi, M. and J.M. Bradford. 1999. Methodologies for interrill soil erosion studies. *Soil Till. Res.*, 49: 277-287.
- Bajracharya, R.M., W.J. Elliot, and R. Lal. 1992. Interrill erodibility of some Ohio soils based on field rainfall simulation. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 56: 267-272.
- Barthes, B. and E. Roose. 2002. Aggregate stability as an indicator of soil susceptibility to runoff and erosion: Validation at several levels. *Catena*, 47: 133-149.
- Blau, J.B., D.A. Wodhiser, and L.J. Lane. 1988. Identification of erosion model parameters. *Trans. ASAE*, 31(3): 839-845, 854.
- Bower, C.A.R., F. Reitemeier, and M. Fireman. 1952. Exchangeable-cation analysis of saline and alkali soils. *Soil Sci.*, 73: 251-261.
- Delta Lab. 1992. Technical manual: Rainfall simulator, EID 340. Voreppe, France, 17 p.
- Foster, G.R., D.C. Flanagan, M.A. Nearing, L.J. Lane, L.M. Risso, and S.C. Finkner. 1995. Hillslope erosion component. Chapter 11, In: Flanagan, D. C. and Nearing, M. A. (Eds.), USDA-Water Erosion Prediction Project, Technical Documentation. NSERL. Report No. 10, National Soil Erosion Research Laboratory, West Lafayette, Indiana.
- Foster, G.R., D.K. McCool, K.G. Renard, and W.C. Moldenhauer. 1981. Conversion of the Universal Soil Loss Equation to SI metric units. *J. Soil Water Conserv.*, 36: 355-359.
- Grosh, J.L. and A.R. Jarrett. 1994. Interrill erosion and runoff on very steep slopes. *Trans. ASAE*, 37: 1127-1133.
- Jetten, V., A. de Roo, and D. Favis-Mortlock. 1999. Evaluation of field-scale and catchment-scale soil erosion models. *Catena*, 37: 521-541.
- Kincaid, D.C. 2002. The WEPP model for runoff and erosion prediction under sprinkler irrigation. *Trans. ASAE*, 45: 67-72.
- Kinnell, P.I.A. 2005. Raindrop- impact- induced erosion processes and prediction: A review. *Hydro. Process.*, 19: 2815-2844.
- Kinnell, P.I.A. 2000. The effect of slope length on sediment concentrations associated with side-slope erosion. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 64: 1004-1008.
- Liebenow, A.M., W.J. Elliot, J.M. Laflen, and K.D. Kohl. 1990. Interrill erodibility: Collection and analysis of data from cropland soils. *Trans. ASAE*, 33: 1882-1888.

16. Liu, Q.Q., H. Xiang, and V.P. Singh. 2006. A simulation model for unified interrill erosion and rill erosion on hillslopes. *Hydro. Process.*, 20: 469-486.
17. Meyer, L.D. and W.C. Harmon. 1984. Susceptibility of agricultural soils to interrill erosion. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 48: 1152-1157.
18. Nash, J.E. and J.V. Sutcliffe. 1970. River flow forecasting through conceptual models. Part 1. A discussion of principles. *J. Hydro.*, 10: 282-290.
19. Nearing, M.A., D.I. Page, J.P. Simanton, and L.J. Lane. 1989. Determining erodibility parameters from rangeland field data for a process- based erosion model. *Trans. ASAE*, 32(3): 919-924.
20. Page, A.L., R.H. Miller, and D.R. Jeeney. 1992 a. *Methods of Soil Analysis, Part 1. Physical properties*. SSSA Pub. Madison. 1750 p.
21. Page, A.L., R.H. Miller, and D.R. Jeeney. 1992 b. *Methods of Soil Analysis, Part 2. Chemical and mineralogical properties*. SSSA Pub. Madison. 1159 p.
22. Pansu, M. and J. Gautheryou. 2006. *Handbook of Soil Analysis, Mineralogical, Organic and Inorganic Methods*. Springer. 993 p.
23. Pieri, L., M. Bittelli, J.Q. Wu, S. Dun, D.C. Flanagan, P.R. Pisa, F. Ventura, and F. Salvatorelli. 2007. Using the water erosion prediction project (WEPP) model to simulate field-observed runoff and erosion in the Apennines mountain range, Italy. *J. Hydro.*, 336: 84-97.
24. Renard, K.J., G.A. Foster, G.A. Weesies, and D. K. McCool. 1997. Predicting soil erosion by water: A guide to conservation planning with the revised universal soil loss equation (RUSLE). *USDA Agriculture Handbook No. 703*. Washington DC. US.
25. Rouhipour, H., H. Ghadiri, and C.W. Rose. 2006. Investigation of the interaction between flow-driven and rainfall-driven erosion processes. *Aust. J. Soil Res.*, 44: 503-514.
26. Schack-Kirchner, H., T. Schmid and E. Hildebrand. 2005. High- resolution monitoring of surface- flow depth with frequency- domain probes. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 69: 343-346.
27. Shao, J. and D. Tu. 1995. *The jackknife and Bootstrap*. Springer, US. 516 p.
28. Soto, B. and F. Diaz-Fierros. 1998. Runoff and soil erosion from areas of burnt scrub: Comparison of experimental results with those predicted by the WEPP model. *Catena*. 31: 257-270.
29. Truman, C.C. and J.M. Bradford. 1995. Laboratory determination of interrill soil erodibility. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 59: 519-526.
30. Walkley, A. and I.A. Black. 1934. An examination of the degtjareff method for determining soil organic matter, and proposed modification of the chromic acid titration method. *Soil Sci.*, 37: 29-38.
31. Yu, B. and C.J. Rosewell. 2001. Evaluation of WEPP for runoff and soil loss prediction at Gunnedah, NSW, Australia. *Aust. J. Soil Res.*, 39: 1131-1145.
32. Yu, B., Ciesiolska, C.A. A.C. W. Rose, and K.J. Coughlan. 2000. A validation test of WEPP to predict runoff and soil loss from a pineapple farm on a sandy soil in subtropical Queensland, Australia. *Aust. J. Soil Res.*, 38: 537-554.
33. Zhang, X. C., Z.B. Li, and W. F. Ding. 2005. Validation of WEPP sediment feedback relationships using spatially distributed rill erosion data. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 69: 1440-1447.
34. Zhang, X.C., M.A. Nearing, W.P. Miller, L.D. Norton, and L.T. West. 1998. Modeling interrill sediment delivery. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 62: 438-444.