

تعیین مدل مناسب برای برآورد رسوبدهی با استفاده از روش های آماری مطالعه موردنی؛ حوزه آبخیز بابلرود

دریافت مقاله: ۹۱/۱۱/۱۴
پذیرش نهایی: ۹۱/۱۲/۹

صفحات: ۱۱۱-۱۳۰

عطالله کاویان: استادیار گروه آبخیزداری، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری

Email: a.kavian@sanru.ac.ir

عطاصفری: دانش آموخته کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری^۱

Email: attasafari@yahoo.com

چکیده

در این تحقیق، ۱۰ مدل Musgrave، Douglas، Fournier، EPM، MPSIAC، PSIAC با هدف تعیین مناسب‌ترین Hydrophysical و Geomorphology، Kirkby، Stehlik مدل برای برآورد فرسایش و رسوب در حوزه آبخیز بابلرود مازندران مورد بررسی قرار گرفتند. به منظور ارزیابی مدل‌های مورد استفاده و تعیین مدل مناسب، از داده‌های مشاهده‌ای و اندازه‌گیری شده رسوب (آمار ۴۳ ساله ایستگاه قران تالار) استفاده گردید. روش‌های آماری مورد استفاده در این تحقیق جهت ارزیابی نتایج، شامل آزمون t جفتی، ضریب همبستگی (R)، اختلاف نسبی، BIAS، RE و RMSE می‌باشد. نتایج نشان داد که در سطح اطمینان ۹۵٪، اختلاف معنی‌داری بین داده‌های مشاهده‌ای و نتایج مدل MPSIAC وجود نداشته و همچنین مدل مذکور با مقادیر اختلاف نسبی، BIAS، RE و RMSE به ترتیب $7/۹۳$ ، $۰/۰۱۳$ ، $۷/۲۵$ و $۸/۶۳$ ، با ضریب همبستگی $۰/۸۶$ مناسب‌ترین مدل برآورد رسوبدهی در حوزه آبخیز بابلرود شناخته شد. پس از مدل MPSIAC، مدل Geomorphology با مقادیر اختلاف نسبی، ضریب همبستگی، BIAS، RE و RMSE به ترتیب $۱۰/۹۸$ ، $۰/۰۲$ ، $۰/۷۸$ ، $۰/۳۴$ و $۱۱/۹۵$ و نیز عدم اختلاف معنی‌دار در سطح اطمینان ۹۵٪، مدلی مناسب تشخیص داده شد.

کلید واژگان: حوزه آبخیز بابلرود، رسوبدهی، داده‌های مشاهده‌ای، روش‌های آماری

^۱. نویسنده مسئول: ساری- کیلومتر ۹ جاده دریا- دانشکده منابع طبیعی ساری- دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری.

مقدمه

امروزه با فرسایش و سیر قهقهایی خاک و رخداد وقوع سیل‌های ویرانگر رو به رو هستیم که هر ساله خسارت‌های جانی و مالی فراوانی را به همراه دارند. در میان فرآیندهای مختلف تخریب اراضی، فرسایش خاک تهدیدی جدی برای حفاظت منابع خاک و آب کشورمان می‌باشد. فرسایش و پیامدهای ناشی از آن، با تشدید بهره‌برداری انسان از طبیعت از اوائل قرن بیستم، اثرات منفی خود را بر اکوسیستم حیاتی وارد ساخته است (Lu et al., 2001). عامل اصلی فرسایش خاک افزایش جمعیت و استفاده بیش از حد از زمین است (احمدی، ۱۳۸۶). هر ساله نزدیک به ۷۵ میلیارد تن خاک حاصلخیز کشاورزی و میلیاردها تن خاک از دیگر اراضی فرسایش می‌یابد (Lafen et al., 1988). این پدیده با کاهش حاصلخیزی خاک، باعث تخریب اکوسیستم‌های طبیعی می‌گردد. همچنین، سالانه نزدیک به ۲۲ میلیون هکتار از اراضی قابل کشت از دست می‌رود و تنها ۱/۵ میلیارد هکتار از اراضی جهان کشت می‌گرددند (محمودآبادی، ۱۳۸۲)، در ایران نیز، میزان فرسایش خاک طی دهه‌های اخیر افزایش چشمگیری یافته است به طوری که میزان آن در سال ۱۳۳۰ حدود ۵۰۰ میلیون تن، در سال ۱۳۴۰ حدود ۷۵۰ میلیون تن، در سال ۱۳۵۰ حدود یک میلیارد تن، در سال ۱۳۷۲ بین ۲ تا ۲/۲ میلیارد تن و در سال ۱۳۸۲ بیش از ۴ میلیارد تن گزارش شده است (حسینی و قربانی، ۱۳۸۴). ایران از نظر حجم فرسایش خاک، در میان کشورهای منطقه، رتبه نخست و در جهان، رتبه دوم را دارد، اگر رقم سالانه تلفات خاک کشور ۲ تا ۲/۵ میلیارد تن فرض شود، معادل ۲۰ درصد فرسایش طبیعی خاک‌ها و ۸ درصد مقدار شستشوی خاک در مقیاس جهانی در ایران رخ می‌دهد (مهدیان، ۱۳۸۴). این میزان با توجه به سهم ۱/۱ درصدی ایران از مساحت خشکی‌های جهان بسیار قابل تأمل است. شرایط چنان نگران کننده است که در پیش‌نویس قانون حفاظت خاک و آبخیزداری کشور، بیش از نیمی از مساحت ایران را (۸۸ میلیون هکتار) از نظر میزان فرسایش در هکتار، دارای حالت بحرانی اعلام کرده‌اند (نجفی، ۱۳۸۴). به‌طور کلی، فرسایش خاک در ایران در حال حاضر نزدیک به ۲۰ تن در هکتار تخمین زده شده است که نسبت به ۱۰ سال گذشته، ۱۰ تن در هکتار افزایش یافته است (1999, UNEP). به منظور اجرای برنامه‌های حفاظت و کنترل فرسایش خاک و کاهش رسوبدهی ضرورت دارد که حجم کل بار رسوی و شدت فرسایش‌پذیری در یک حوزه آبخیز ارزیابی و برآورد گردد و عوامل مؤثر در فرسایش حوزه شناسایی گردد. بطوریکه شناسایی این عوامل ما را در انتخاب راهکارهای مناسب جهت کنترل فرسایش و حفظ منابع طبیعی یاری نماید (علیزاده، ۱۳۶۸). فرسایش خاک، به دلیل داشتن اثرات چند جانبه آشکار و پنهان زیست محیطی و اجتماعی، به سرطان زمین شهرت

یافته و یکی از فرآیندهای پیچیده و خطرساز محیطی است (Ownegh, 2003). فرسایش خاک تهدیدی جدی برای محیط زیست، سلامت و رفاه انسان‌ها بوده و پس از رشد جمعیت دو میلیارد چالش مهم زیست محیطی در جهان است (Pimental et al., 1995). انواع و اشکال مختلف فرسایش، همراه با فرآیندها و حرکات مواد دامنه‌ای از مهمترین عوامل مسئول در تغییر شکل ناهمواری‌ها به شمار می‌روند. فرسایش پدیده‌ای است که طی آن مواد خاکی توسط عواملی از قبیل آب، باد و نیروی ثقل انتقال می‌یابد (رفاهی، ۱۳۸۷). اکثر حوزه‌های کشور فاقد ایستگاه اندازه‌گیری بوده و به این منظور دست‌یابی به مدل‌های ترکیبی مبتنی بر شرایط ویژه حوزه‌های کشور ضروری است (عرب‌خدری و زرگر، ۱۳۷۴). این روش‌ها از مدل‌های ساده که شامل یک رابطه آماری تا معادلات ترکیبی که مرتبط با فیزیک اجزا و یا مکانیزم روند فرسایش بوده، متغیر می‌باشند (Rompaey and Govers, 2002). در بیشتر کشورها نبود آمار دقیق از میزان فرسایش و رسوب، بهره‌گیری از مدل‌های برآورد فرسایش و رسوب را گریز ناپذیر می‌داند (Thommas and Voinvoch, 1995).

Devent and Poesen, (2005) با مطالعه به منظور پیش‌بینی تولید رسوب در مقیاس حوزه آبخیز به این نتیجه رسیدند که برای برآورد نزدیک به واقعیت تولید رسوب در هر حوزه آبخیزی، علاوه بر استفاده از مدل‌های شبکه کمی باید در استفاده از این مدل‌ها، از داده‌های توپوگرافی و تصاویر ماهواره‌ای نیز جهت اجرایی‌تر شدن نتایج استفاده شود (Devent and Poesen, 2005). Tangestani (2006)، دو مدل EPM و PSiac را برای بررسی فرسایش و تولید رسوب در حوزه آبخیز افزار بکار برد و نشان داد که نتایج مدل PSiac نسبت به مدل EPM معتبرتر بوده و با توجه به تحقیقات میدانی صورت گرفته، نتایج مدل PSiac از قطعیت و اطمینان بیشتری برخوردار می‌باشد (Tangestani (2006). Safamanesh et al., (2006) (Safamanesh et al., 2006) روش‌های تجربی را برای ارزیابی خطر فرسایش در حوزه آبخیز زرگه استفاده کردند که در روشن مقدار ۲۶٪ معادل MPSiac در نتایج نشان داد که فاکتور مؤثر در تعیین فرسایش، اقلیم می‌باشد (Safamanesh et al., 2006).

De-Baets and Poesen, (2010) به منظور پیش‌بینی فرسایش و بررسی اثرات گیاهان در کاهش فرسایش از مدل‌های تجربی استفاده نمودند و به این نتیجه رسیدند که مدل‌های تجربی دارای بیش‌تخمینی نسبت به داده‌های مشاهده‌ای می‌باشند (De-Baets and Poesen, 2010). Bagarello et al., (2011) با استفاده از مدل‌های تجربی به برآورد هدررفت خاک در شیب‌های متوسط پرداختند و به این نتیجه رسیدند که رواناب به عنوان یک فاکتور اولیه مستقل در مدل‌سازی فرسایش رگبار نقش داشته، به نحوی که غلظت رسوب با توان رواناب افزایش می-

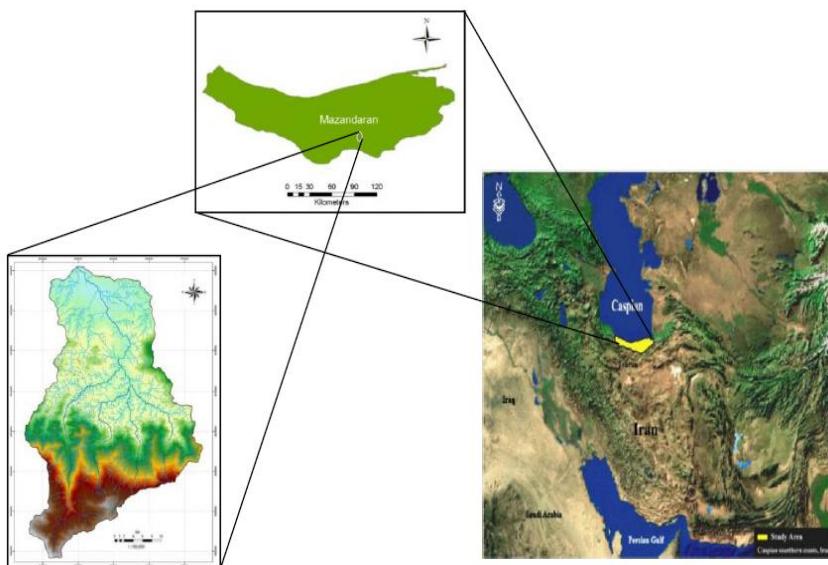
یابد (Bagarello et al., 2011). راستگو و همکاران (۱۳۸۵)، مقدار فرسایش و رسوب حوزه آبخیز تنگ کنشت را با استفاده از مدل‌های MPSIAC و EPM برآورد کردند و نتیجه گرفتند که مدل MPSIAC نتایج بهتری را نسبت به مدل EPM برای حوزه مورد نظر ارائه داده است (راستگو و همکاران، ۱۳۸۵). تاجگران و همکاران (۱۳۸۷)، با استفاده از مدل MPSIAC در محیط GIS، مقدار فرسایش و رسوب را برای حوزه آبخیز زیارت در استان گلستان برآورد کردند و مقدار رسوب را ۲۰۰۴۳/۷۹ تن در سال برآورد کردند که بخش اعظم حوزه در کلاس فرسایشی متوسط قرار گرفت (تاجگران و همکاران، ۱۳۸۷). بربار و همکاران (۱۳۸۷)، سه مدل MPSIAC، PSIAC و EPM را در حوزه آبخیز چهل‌چشمۀ مورد مقایسه قرار دادند که بر اساس نتایج حاصل، مدل MPSIAC به عنوان بهترین مدل انتخاب گردید (بربار و همکاران، ۱۳۸۷). بهرامی و رحیمی (۱۳۸۷)، میزان فرسایش را در حوزه آبخیز رودخانه کردشیخ به روش‌های تجربی MPSIAC، EPM و Fournier برآورد کردند که برای این روش‌ها به ترتیب مقدار فرسایش ۵۳۳/۶۷، ۲۴۴/۹۴ و ۵۳۳/۶۷ متر مکعب در کیلومتر مربع در سال و ۲۰۷/۹۱ تن در کیلومتر مربع در سال به دست آمد و مدل MPSIAC را به دلیل استفاده از پارامترهای بیشتر (عامل) به عنوان مدلی مناسب معرفی کردند (بهرامی و رحیمی، ۱۳۸۷). خدابخش و همکاران (۱۳۸۸)، میزان فرسایش در زیرحوزه سازار را با استفاده از مدل‌های MPSIAC، EPM و به کمک دانش فازی برآورد نمودند، نتایج حاصل نشان داد که هر چند هر سه روش تمایل به بیش‌تخمینی دارند اما روش MPSIAC نتایج بهتری را ارائه نموده است (خدابخش و همکاران، ۱۳۸۸). رنجبر و راز (۱۳۸۸)، حجم رسوب‌دهی حوزه آبخیز رودخانه سبزکوه را به کمک MPSIAC برآورد کردند که منطقه مورد مطالعه از نظر شدت رسوب‌دهی در کلاس زیاد قرار گرفت (رنجبر و راز، ۱۳۸۸). احمدی و محمدی (۱۳۸۹)، به بررسی تخمین رسوب با استفاده از مدل‌های PSIAC و EPM پرداختند که هردو مدل دارای نتایجی تا حدودی نزدیک به هم بوده اما مدل PSIAC با توجه به جامع و کامل بودن آن، برای تخمین رسوب‌دهی توصیه گردید (احمدی و محمدی، ۱۳۸۹). محسنی و همکاران (۱۳۹۰)، ارزیابی دقت و کارائی ۴ مدل EPM، ژئومرفولوژی و هیدروفیزیکی را برای برآورد فرسایش و رسوب انجام دادند که مدل ژئومرفولوژی را با اختلاف نسبی ۳/۳۶ درصد (۷۱۱/۲۵ تن در سال) به عنوان مناسب‌ترین مدل معرفی نمودند (محسنی و همکاران، ۱۳۹۰). حسینی و همکاران (۱۳۹۱)، به کمک یکی از مدل‌های تجربی برآورد فرسایش در مقیاس جاده، فرسایش و تولید رسوب در جاده‌های جنگلی منطقه دارابکلا ۷۷/۵۱۴ تن در سال برآورد نمودند و به تأثیر و نقش بسزای جاده‌های خاکی در تولید رسوب در حوزه‌های آبخیز اشاره نمودند (حسینی و همکاران، ۱۳۹۱).

در تحقیق حاضر، کارایی و دقت ۱۰ مدل تجربی EPM، MPSIAC، PSIAC، Fournier، Kirkby، Stehlík، Musgrave، Geomorphology، Douglas و Hydrophysical آبخیز بابلرود بر اساس داده‌های مشاهده‌ای و اندازه‌گیری شده در ایستگاه رسوب سنجی قران تالار و با استفاده از روش‌های آماری مختلف، جهت تعیین مدل مناسب برای برآورد فرسایش و رسوب، مورد ارزیابی قرار گرفت.

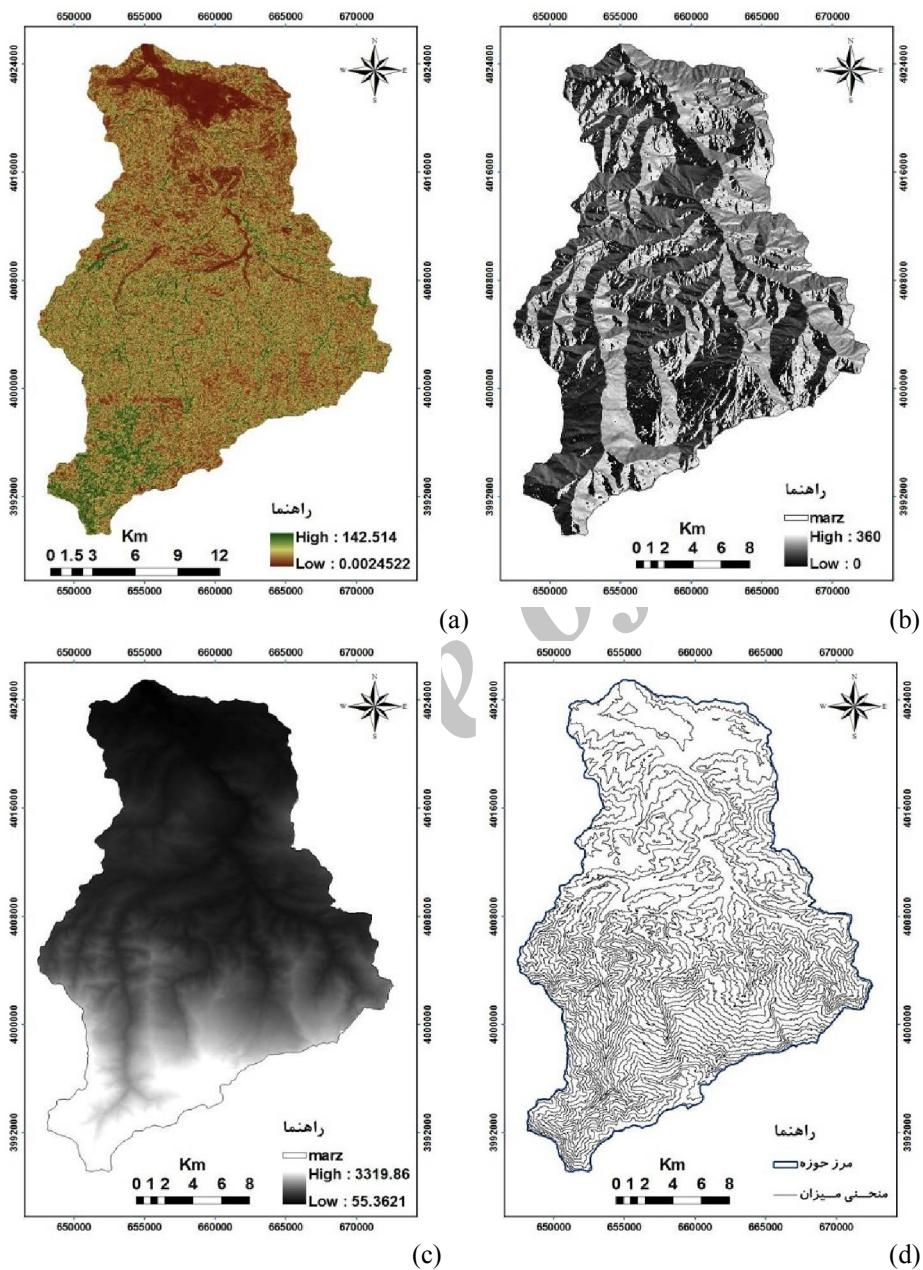
مواد و روش‌ها

- منطقه مورد مطالعه

حوزه آبخیز بابلرود در جنوب شهرستان بابل واقع در استان مازندران، با مساحتی بالغ بر ۵۱۷۲۵ هکتار، بین ۵۲ درجه و ۳۸ دقیقه طول شرقی و ۵۵ درجه و ۳۶ دقیقه طول شرقی و ۲ دقیقه تا ۳۶ درجه و ۲۲ دقیقه عرض شمالی قرار گرفته است. این حوزه دارای ۵ زیر حوزه اصلی به نام‌های بابلک، اسکلیم، کارسنج، آذر رود و اراضی پست می‌باشد. حداقل ارتفاع حوزه ۵۵ متر و حداکثر آن ۳۳۱۷ متر است. متوسط بارندگی سالانه $821/8$ میلی متر است. موقعیت منطقه مورد مطالعه در ایران و استان در شکل ۱ و برخی نقشه‌های ارائه شده برای منطقه مورد مطالعه شامل نقشه‌های شب، جهت، DEM و توپوگرافی در شکل ۲ نشان داده شده است.



شکل (۱) موقعیت منطقه مورد مطالعه در سطح ایران و استان



شکل (۲) اشكال مختلف منطقه مورد مطالعه: a: نقشه شبیب، b: نقشه جهت، c: نقشه DEM و d: نقشه توپوگرافی

- مدل‌های تجربی مورد استفاده

در این تحقیق از ۱۰ مدل تجربی برای برآورد فرسایش و رسبو استفاده شد. لازم به ذکر است که برخی از این مدل‌ها برای زمین‌های کشاورزی و مقیاس‌های کوچک ارائه و پیشنهاد شده‌اند و برای حوزه آبخیز مناسب نبوده، اما در اینجا از آنها نیز جهت جامع بودن ارزیابی و همچنین صحه گذاشتن بر یافته‌ها و مطالعات گذشته، حتی با توجه به توضیحات فوق، استفاده گردید. در ذیل هر کدام از مدل‌ها و پارامترهای مورد استفاده در آن شرح داده شده است:

PSIAC مدل

این مدل برای اولین بار در یک حوزه آبخیز تحقیقاتی به نام والنات گالچ مورد آزمایش قرار گرفت (کمیته مدیریت آب امریکا، ۱۹۸۶). در این روش، تأثیر و نقش ۹ عامل مهم و مؤثر در فرسایش خاک و تولید رسبو در حوزه آبخیز ارزیابی می‌گردد. در این روش بسته به شدت و ضعف هر عامل، عددی به آن نسبت داده می‌شود که این عوامل و نمرات آنها در جداولی پیش فرض، تعیین گردیده است. سرانجام با در نظر گرفتن مجموع اعداد بدست آمده برای عوامل مختلف، میزان رسوبدهی حوزه و به تبع آن میزان فرسایش برآورد می‌شود.

MPSIAC مدل

مدل PSIAC توسط جانسون و گبهارت (۱۹۸۲) مورد تجدید نظر قرار گرفت و به مدل MPSIAC تبدیل گردید. این مدل ۹ عامل را در تولید رسبو در نظر می‌گیرد (لوگان و همکاران، ۱۹۸۲). این عوامل به صورت معادلات عددی با هم جمع شده و درجه رسوبدهی بدست می‌آید. سپس با قرار دادن درجه رسوبدهی در رابطه ۱ میزان تولید رسبو سالانه بر حسب مترمکعب در کیلومتر مربع بدست می‌آید (رفاهی، ۱۳۸۷).

$$(1) Q_s = 38.77 e^{0.035R}$$

Q_s : تولید رسبو سالانه بر حسب مترمکعب در کیلومتر مربع، e : عدد نپرین، R : درجه رسوبدهی.

EPM مدل

بر اساس این مدل فرآیند فرسایش، نتیجه روابط متقابل سنگ مادر، خاک، توپوگرافی و نوع بهره‌برداری از اراضی می‌باشد (احمدی، ۱۳۸۶). برای تعیین فرسایش‌پذیری منطقه مورد مطالعه، نقشه‌های کاربری اراضی (X_i)، حساسیت سنگ و خاک به فرسایش (Y)، ضریب

فرسایش منطقه (۷) و شیب متوسط حوزه (I)، در محیط GIS با یکدیگر تلفیق شده و به منظور تعیین ضریب شدت فرسایش از رابطه ۲ استفاده شده است.

$$(2) \quad \psi Z = Y \cdot X_a$$

Z: فاکتور شدت فرسایش حوزه، Y: ضریب حساسیت سنگ و خاک به فرسایش، X_a : ضریب استفاده از زمین، I: ضریب فرسایش اولیه حوزه، I: متوسط شیب حوزه.

Mدل Fournier

فورنیه برای برآورد رسوب یک حوزه آبخیز و به دنبال آن برای برآورد میزان فرسایش، دو روش مختلف ارائه داده است که به شرح زیر می باشد (رفاهی، ۱۳۸۷).

روش اول فورنیه برای برآورد رسوب در یک حوزه آبخیز به صورت رابطه ۳ است:

$$\text{Log } Q_s = 2.65 \log (P_w^2/P_a) + 0.46 \log (\tan S) - 1.56 \quad (3)$$

روش دوم فورنیه برای برآورد رسوب در یک حوزه آبخیز به صورت رابطه ۴ است:

$$\text{Log } Q_s = 2.65 \log (P_w/P_a) + 0.46 \log (H^2/S) - 1.56 \quad (4)$$

Q_s : رسوب ویژه بر حسب تن در کیلومتر مربع در سال، P_w : میانگین بارندگی پر باران ترین ماه هر سال در دوره آماری مورد نظر بر حسب میلی متر، P_a : میانگین بارندگی سالانه بر حسب میلی متر در دوره آماری مورد نظر، H: ارتفاع متوسط حوزه بر حسب متر، S: در رابطه ۳ شیب متوسط حوزه بر حسب درجه و در رابطه ۴ سطح حوزه بر حسب کیلومتر مربع.

Mدل Douglas

این رابطه برای برآورد رسوب به تن در کیلومتر مربع در سال از ضریب انشعاب پذیری و تراکم آبراهه‌ای حوزه استفاده نموده و همچنین از بارندگی مرتبط ترین ماه سال و بارندگی سالانه استفاده می کند که به صورت رابطه ۵ می باشد (احمدی، ۱۳۸۶).

$$\text{Log } e = -8.41 + 2.704 \log(Q^2/P) + 5.60 Rb_n + 2.967 \log D_n \quad (5)$$

e: مقدار رسوب بر حسب تن در کیلومتر مربع در سال، Q: بارندگی مرتبط ترین ماه سال بر حسب میلی متر، Rb_n : ضریب انشعاب پذیری هر زیر حوزه، D_n : تراکم آبراهه‌ای هر زیر حوزه بر حسب کیلومتر بر کیلومتر مربع، P: بارندگی سالانه بر حسب میلی متر.

همچنین با استفاده از رابطه ۶ که توسط داگلاس ارائه گردیده است، مقدار رسوب سالانه برآورد گردید:

$$\text{Log ss} = 8.73 + 3.81 \log Q_{WA} - 1.54 (R/L) + 4.82 \log DD \quad (6)$$

ss: مقدار رسوب بر حسب تن در کیلومتر مربع در سال، Q_{WA} : میانگین رواناب سالانه بر حسب میلی‌متر، R/L: نسبت ارتفاع به طول حوزه بر حسب فوت بر مایل، DD: دانسیته شبکه زهکشی بر حسب فوت بر مایل مربع.

Musgrave مدل

مسگریو در سال ۱۹۴۷ برای برآورد شدت فرسایش سطحی، نتیجه مطالعات و اندازه‌گیری‌های فرسایش خاک حاصل از حدود ۴۰۰۰۰ رگبار را در ایالات متحده امریکا به شرح زیر بیان نموده است.

$$E = IRS^{1.35} L^{0.35} P_{30}^{-1.73} \quad (7)$$

E: فرسایش خاک بر حسب ایکراینج، I: قابلیت فرسایش‌پذیری خاک بر حسب اینچ، R: عامل پوشش خاک، S: شیب بر حسب درصد، L: طول دامنه شیبدار بر حسب فوت، P_{30} : ماکزیمم بارندگی ۳۰ دقیقه در مدت ۲ سال بر حسب اینچ.

Stehlik مدل

این مدل در کشور چکواسلواکی مورد بررسی قرار گرفته و برای پیش‌بینی میزان سالانه فرسایش خاک به کار برده می‌شود و رابطه آن به صورت رابطه ۸ می‌باشد (احمدی، ۱۳۸۶).

$$X = D.G.P.S.L.O \quad (8)$$

X: متوسط سالانه فرسایش، D: ضریب وضعیت اقلیمی و بر حسب ریزش‌هایی است که شدت آنها (میلی‌متر در دقیقه) مساوی یا بزرگتر از Δt (t: مدت بارندگی بر حسب دقیقه) توصیف می‌شود، G: ضریب مربوط به بافت خاک و نفوذپذیری آن، P: ضریب قابلیت فرسایش خاک، S: ضریب شیب، L: ضریب طول شیب، O: ضریب پوشش گیاهی.

Kirkby مدل

این روش ساده و تجربی از پارامترهای رواناب سالیانه (Q_W) بر حسب میلی‌متر و زاویه شیب (θ) به صورت رابطه ۹ استفاده کرده است (صادقی، ۱۳۷۲).

$$Q_S = 0.17 (Q_W)^2 \tan\theta \quad (9)$$

Q_S : مقدار رسوب بر حسب کیلوگرم در هکتار.

Model Hydrophysical

این مدل برای تشخیص مقدار نسبی رسوبدهی واحدهای هیدرولوژیک و یا زیرحوزه‌های مختلف یک حوزه آبخیز به کار برده می‌شود. در این مدل ابتدا ضریب پتانسیل رسوبدهی (CSY)^۱ برای کلیه واحدهای هیدرولوژیک و یا زیرحوزه‌ها محاسبه می‌شود و سپس با استفاده از نتایج آن درصد پتانسیل رسوبدهی هر واحد هیدرولوژیک نسبت به پتانسیل رسوبدهی کل حوزه تعیین می‌شود (رفاهی، ۱۳۸۷).

$$GSY = A^S R.E.V.P \quad (10)$$

GSY: میزان رسوبدهی بر حسب تن در سال، A^S : عامل مساحت حوزه، R: عامل توپوگرافی، E: عامل قابلیت فرسایش، V: عامل پوشش گیاهی، P: عامل هیدرولوژی.

Geomorphology Model

این مدل یک روش کیفی به منظور برآورد شدت فرسایش آبی در مقیاس حوزه آبخیز است. در این روش اساس کار مبتنی بر تعیین واحدهای کاری همگن با در نظر گرفتن سه عامل شامل نوع سنگ، توپوگرافی و رخسارهای ژئومرفولوژی است (احمدی، ۱۳۸۶). پس از مشخص شدن واحدهای کاری در کل حوزه عوامل جهت دامنه، پوشش گیاهی، استفاده از زمین، اقلیم و خاک در هر واحد کاری بررسی می‌شود و سپس بر اساس وضعیت و خصوصیات مربوط به هر یک از عوامل ذکر شده اقدام به تعیین امتیاز یا نمره مربوط به هر یک از عوامل می‌گردد (ملکی، ۱۳۸۶). تحقیقات انجام شده در زمینه اجرای مدل‌های کمی برآورد فرسایش و رسوب مانند مدل‌های MPSIAC و EPM بر اساس واحدهای کاری تعریف شده در مدل ژئومرفولوژی نشانگر برآورد دقیق‌تر مقادیر فرسایش و رسوب است و از این طریق نیز می‌توان به مقادیر کمی دست یافت (ملکی، ۱۳۸۲؛ گشايشي، ۱۳۸۵). از این‌رو در تحقیق حاضر، برای برآورد فرسایش و رسوب ابتدا اقدام به مشخص کردن واحدهای کاری همگن گردیده و سپس در هر واحد همگن کاری و با استفاده از خصوصیات مشخص مربوط به عوامل ۹ گانه مدل MPSIAC، مدل مذکور اجرا شده است.

1- Comparative Sediment Yield

قابل توضیح است که بهطور کلی مدل‌های تجربی برآورد فرسایش و رسوب به دو دسته تقسیم می‌شوند: دسته اول مدل‌هایی که رسوب را برآورد می‌کنند و دسته دوم مدل‌هایی که فرسایش را برآورد می‌کنند. که در این تحقیق، جهت تعیین مقادیر رسوب و فرسایش و تبدیل آنها به یکدیگر از نسبت تحويل رسوب (SDR) استفاده گردید که رابطه آن به صورت زیر ارائه شده است (رنفو، ۱۹۷۵؛ افسری و قدوسی، ۱۳۹۰):

$$\text{Log (SDR)} = 1.7935 - 0.4191 \text{ Log(A)} \quad (11)$$

A: مساحت حوزه آبخیز بر حسب مایل مربع.

- روش‌های آماری مورد استفاده

در این تحقیق، به منظور ارزیابی نتایج و تعیین مدل مناسب، از آزمون t جفتی، ضریب همبستگی (R)، اختلاف نسبی، میانگین اختلاف (BIAS)، درصد خطای نسبی (RE) و میانگین مربع خطأ (RMSE) استفاده گردید که در زیر به طور مختصر به آنها اشاره شده است:

آزمون t جفتی:

رابطه کلی این آزمون به صورت زیر می‌باشد:

$$t = \frac{\bar{d}}{S_{\bar{d}}} \quad (12)$$

\bar{d} : میانگین تفاضل جفت مشاهده‌ها، $S_{\bar{d}}$: اشتباه معیار تفاوت‌ها.

$$R = \frac{\frac{1}{N} * \sum_{i=1}^N (O_i - O_i^*) * (S_i - S_i^*)}{\sqrt{\left(\frac{N * \sum_{i=1}^N O_i^2 - \left(\sum_{i=1}^N O_i \right)^2}{N * (N-1)} \right) * \left(\frac{N * \sum_{i=1}^N S_i^2 - \left(\sum_{i=1}^N S_i \right)^2}{N * (N-1)} \right)}} \quad (13)$$

O_i : مقادیر مشاهده‌ای، O_i^* : مقادیر برآورده، N : تعداد نمونه.

اختلاف نسبی:

از تفاضل مقدار مشاهده‌ای با مقدار برآورده، اختلاف مطلق به دست آمده، سپس با استفاده از رابطه زیر مقدار اختلاف نسبی به دست می‌آید:

$$\text{اختلاف نسبی} = \left| \frac{\text{اختلاف مطلق}}{\text{مقدار مشاهده‌ای}} \right| * 100 \quad (14)$$

میانگین اختلاف (BIAS)

$$BIAS = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n \frac{Eo - Ee}{Eo} \quad (15)$$

 Eo : مقدار مشاهدهای، Ee : مقدار برآوردهای، n : تعداد نمونه.

درصد خطای نسبی (RE)

$$RE = \left| \frac{Qo - Qe}{Qe} \right| * 100 \quad (16)$$

 Qo : مقدار مشاهدهای، Qe : مقدار برآوردهای.

میانگین مربع خطأ (RMSE)

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{n} \sum_{i=1}^n \frac{(Qo - Qe)^2}{Qo}} \quad (17)$$

 Qo : مقدار مشاهدهای، Qe : مقدار برآوردهای، n : تعداد نمونه.

- تعیین مقدار مشاهدهای میزان رسوب با استفاده از ایستگاه رسوب‌سنجدی

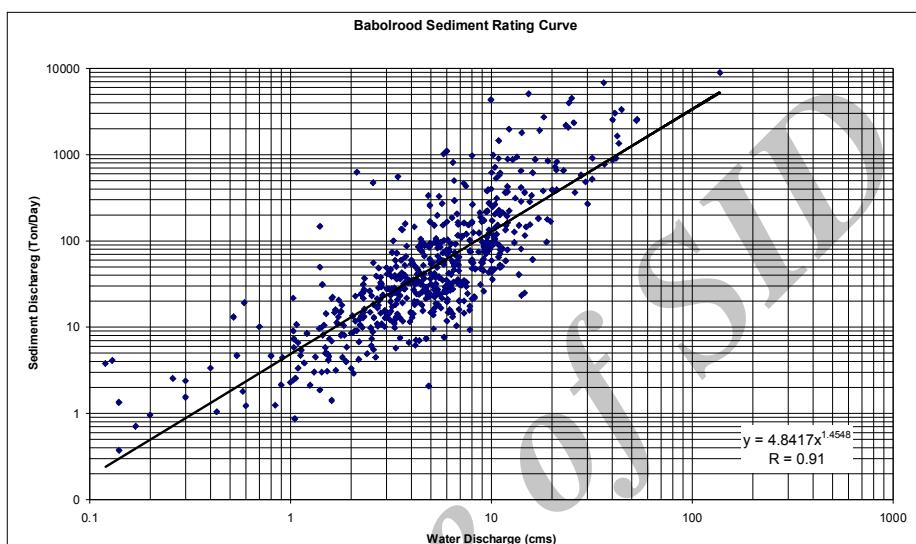
در این تحقیق از ۴۳ سال (۱۳۸۵-۱۳۴۳) آمار ایستگاه رسوب‌سنجدی قران تالار استفاده گردید. یکی از روش‌های متدالو محاسبه تولید رسوب معلق رودخانه‌ها استفاده از روش منحنی سنجه رسوب - دبی روزانه جریان است. ابزار لازم برای رسم منحنی سنجه رسوب، دبی جریان و دبی رسوب متناظر با آن است. برای تعیین غلظت بار معلق (عناصری که اندازه آنها کمتر از ۱/۰ میلی‌متر است)، در یک مقطع جریان آب، به طور عمومی از اعمق مختلف نمونه‌هایی برداشت می‌گردد، در مرحله بعد در آزمایشگاه آب، به طریق فیلتراسیون، مقدار مواد معلق اندازه‌گیری و سپس دبی رسوب از رابطه ۱۸ تعیین می‌گردد:

$$Q_s = 0.0864 C_m Q_w \quad (18)$$

 Q_s : دبی رسوب به تن در روز، C_m : غلظت بار معلق در هر نوبت اندازه‌گیری به میلی‌گرم در لیتر، Q_w : دبی لحظه‌ای آب رودخانه در هنگام برداشت نمونه به مترمکعب در ثانیه.

با داشتن دبی مشاهدهای و دبی رسوب مشاهدهای، منحنی سنجه رسوب رسم گردید. در نهایت، نمودار دبی آب-دبی رسوب به همراه معادله مربوطه و ضریب همبستگی آن برای حوزه آبخیز بالبرود بدست آمد، که نتیجه آن در شکل ۳ آمده است، همچنین مقدار رسوب اندازه-گیری شده برای کل حوزه مورد مطالعه در جدول ۱ نشان داده شده است (AILWMP، ۲۰۰۸).

در شکل ۴ نیز نمودار مقدار رسوب برآورده شده بوسیله هر مدل با مقدار رسوب اندازه‌گیری شده در ایستگاه رسوب‌سنجی منطقه مورد مطالعه نشان داده شده است.



شکل (۳) منحنی سنجه رسوب حوزه آبخیز بابلروود (۲۰۰۸، AILWMP)

جدول (۱) مقادیر رسوب و فرسایش اندازه‌گیری شده در ایستگاه قران تالار حوزه آبخیز بابلروود

واحد هیدرولوژیک	مساحت (کیلومتر مربع)	منحنی سنجه رسوب	
فرسایش (تن در سال)	رسوب (تن در سال)		
۵۱۷/۲۵	۷۱۰۲۵/۹۱۸	۲۱۰۶۰۶/۹۰۴	کل حوزه

نتایج

نتایج حاصل از اجرای مدل‌های مورد استفاده در این تحقیق، در جدول ۲ نشان داده شده است. در جدول مذکور مقادیر رسوب و فرسایش ویژه و سالانه آورده شده است. لازم به ذکر است چون مقادیر فرسایش و رسوب محاسبه شده در هریک از مدل‌ها دارای واحدهای متفاوتی می‌باشند، بنابراین نتایج فرسایش و رسوب سالانه در تمامی مدل‌ها به واحد تن در سال تبدیل گردید.

جدول (۲) نتایج برآورد رسوب و فرسایش در حوزه آبخیز باپلرود با استفاده از مدل‌های مورد آزمون

مدل	رسوب ویژه (ton/km ² /y)	فرسایش سالانه (ton/y)	رسوب سالانه (ton/y)	فرسایش ویژه (ton/km ² /y)
PSIAC	۴۰/۷۸۵	۱۲۰/۴۱۵	۲۱۰/۹۵/۸۴۵	۶۲۲۸۴/۷۵۰
MPSIAC	۷۴۳/۱	۲۱۰/۵/۴	۷۶۶۵۹/۸۹۶	۲۲۶۳۳۵/۶۷۸
EPM	۳۸۳/۰۰۷۷	۴۲۴/۰۳۴۵	۴۷۱۸۷/۳۷۷	۴۷۷۴۴/۵۲۲
Fournier 1	۳/۳۴×۱۰ ^{-۱}	۹/۸۷×۱۰ ^{-۱}	۱/۷۲×۱۰ ^{-۱۳}	۵/۱×۱۰ ^{-۱۳}
Fournier 2	۹۹/۴۱	۲۹۳/۴۹	۵۱۴۱۸/۰۸	۱۵۱۸۱۰/۰۸
Douglas 1	۲/۵۰×۱۰ ^{-۱۳}	۷/۳۹×۱۰ ^{-۱۳}	۴۸۳۸۸×۱۰ ^{-۹}	۱۵۲/۱۶×۱۰ ^{-۹}
Douglas 2	۴/۲×۱۰ ^{-۱۵}	۱/۶۶×۱۰ ^{-۱۵}	۸/۱۳×۱۰ ^{-۱۵}	۳/۲۱×۱۰ ^{-۱۵}
Musgrave	۱۹/۷۹۸	۵۸/۴۵۳	۱۰۲۴۰/۵۲۸	۳۰۲۳۴/۸۰۲
Stehlik	۰/۰۰۲۵۱	۰/۰۰۷۴۸	۱/۳۰	۳/۸۶۹
Kirkby	۱/۱۶۰۴۱	۳/۴۲۶	۰/۰۰۰۲۲۴	۰/۰۰۰۶۶۲
Hydrophysical	۰/۶۹۰۸۲	۲/۰۳۹۶۲	۲۵۷/۳۲۵۹۳	۱۰۵۴/۹۹
Geomorphology	۶/۰۷۸	۱۷/۹۴۴	۶۳۲۲۶/۷۶۵	۱۸۶۶۷۴/۸۳

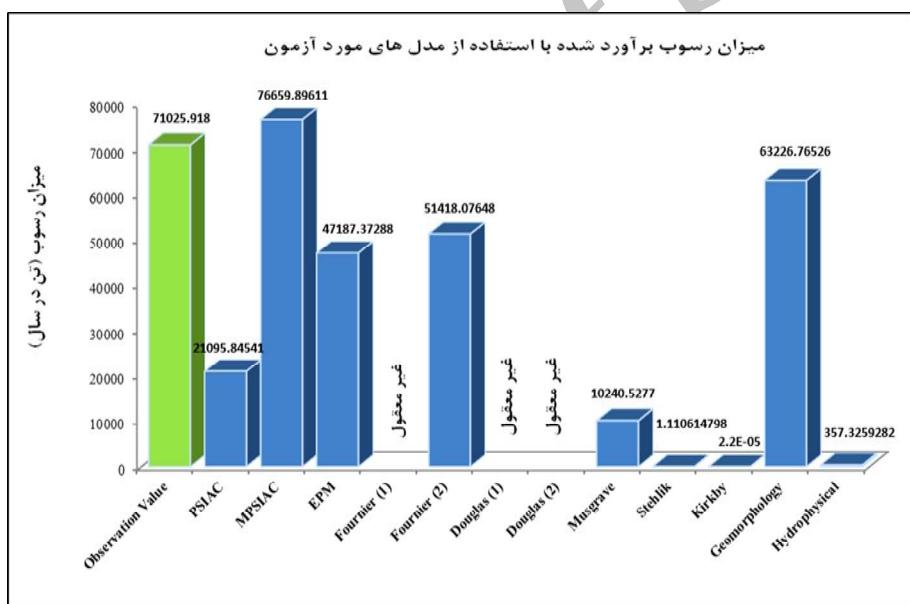
نتایج روش‌های آماری مورد استفاده در این تحقیق برای تمامی مدل‌های تجربی مورد آزمون در جداول زیر ارائه گردیده است. نتایج حاصل از آزمون t جفتی در جدول ۳ و نتایج حاصل از سایر روش‌های آماری مورد استفاده شامل اختلاف نسبی، ضریب همبستگی (R)، BIAS و RE و RMSE در جدول ۴ نشان داده شده است.

جدول (۳) نتایج آزمون t جفتی مدل‌های مورد استفاده با داده مشاهده‌ای در حوزه آبخیز باپلرود

آزمون	جفت‌های آزمون	مورد	میانگین معیار اختلاف	اعتراف	اشتباه	فاصله اطمینان٪۹۵				معنی-دار	t آماره	آماره	سطح
						آزادی	درجه	معیار اختلاف	میانگین معیار				
۰/۰۰۰	-۶۷۱/۸	-۶۴۰۱۱/۱۸	-۶۹۴۸۵/۲۱	۴	۹۸۴/۷۴	۲۲۰۱/۵	۴۲۷۴/۲۲	PSIAC					
۰/۸۲۳	۰/۲۳۹	۷۰۹۶۱/۳۸	-۵۹۶۹۳/۴۲	۴	۲۲۵۲۹/۱۵	۵۲۶۱۲/۷۸	۷۶۶۵۹/۹	MPSIAC					
۰/۱۷۹	-۱/۶۲۶	۱۶۸۷۶/۲۷	-۶۴۵۵۳/۳۶	۴	۱۴۶۶۴/۳۷	۳۲۷۹/۰۵۳	۴۷۱۸۷/۳۷	EPM					
۰/۰۰۲	۲/۲۰۳	۱/۰۷۸×۱۰ ^{-۱۳}	-۱/۲۲۳×۱۰ ^{-۱۳}	۴	۲/۱۵۱×۱۰ ^{-۱۳}	۴/۸×۱۰ ^{-۱۳}	۴/۷۳×۱۰ ^{-۱۳}	Fournier 1					
۰/۰۱۹	-۳/۷۸۶	-۱۱۱۳۱/۳۴	-۷۲۳۸۲/۳۶	۴	۱۱۰۳۰/۴۸	۲۴۶۶۴/۹	۲۹۲۶۹/۰۷	Fournier 2					
۰/۰۳۰	۱/۰۰۹	۱/۶۴۴×۱۰ ^{-۱۳}	-۷/۶۵۶×۱۰ ^{-۱۳}	۴	۴/۳۳۳×۱۰ ^{-۱۳}	۹/۶۸۸×۱۰ ^{-۱۳}	۴/۳۶۶×۱۰ ^{-۱۳}	Douglas 1					
۰/۰۰۰	-۲/۷۴۱×۱۰ ^{-۱۳}	-۷۱۰۲۵/۹۲	-۷۱۰۲۵/۹۲	۴	./.....	./.....	./.....	Douglas 2					
۰/۰۰۰	-۱۶/۴۰۵	-۵۰۶۲۸/۷۴	-۷۱۲۵۶/۴۲	۴	۳۷۱۴/۷۷	۸۳۰۶/۴۷	۱۰۰۸۳/۳۴	Musgrave					
۰/۰۰۰	-۲۵۹۱۸۲/۴۱	-۷۱۰۲۳/۸۶	-۷۱۰۲۵/۳۸	۴	۰/۲۷۴۰۳	۰/۶۱۲۷۶	۱/۳۰۰۱	Stehlik					
۰/۰۰۰	-۲/۰۴۳×۱۰ ^{-۹}	-۷۱۰۲۵/۹۲	-۷۱۰۲۵/۹۲	۴	./.....۳	./.....۸	./.....۱	Kirkby					
۰/۰۰۰	-۴۷۸۸۷/۰۸۲	-۷۰۹۱۲/۳۱	-۷۰۹۹۵/۶	۴	۱۴/۸۲	۴۳/۱۴	۷۱/۴۷	Hydrophysical					
۰/۶۸۵	-۰/۴۳۷	۴۱۷۵۸/۳۸	-۵۷۳۵۶/۶۸	۴	۱۷۸۴۹/۲۷	۳۹۹۱۲/۱۹	۶۳۲۲۶/۷۷	Geomorphology					

جدول (۴) نتایج سایر روش‌های آماری بکار رفته برای مدل‌های مورد استفاده در حوزه آبخیز بابلرود

مدل‌های مورد آزمون	اختلاف نسبی	R	BIAS	RE	RMSE
PSIAC	۷۰/۲۹	۰/۲۷	۰/۱۲	۲۳۶/۶۸	۷۶/۴۹
MPSIAC	۷/۹۳	۰/۸۶	۰/۰۱۳	۷/۳۵	۸/۶۳
EPM	۳۳/۵۶	۰/۷۱	۰/۰۵۶	۵۰/۵۲	۳۶/۵۲
Fournier 1	۲/۴۳×۱۰ ^{-۱}	۰/۰۸	-۴/۰۶×۱۰ ^{-۷}	-۹۹/۹۹	۲/۶×۱۰ ^{-۱}
Fournier 2	۲۷/۶۱	-۰/۰۸	۰/۰۵	۳۸/۱۳	۳۰/۰۴
Douglas 1	۶/۸×۱۰ ^{-۷}	-۰/۳۸	-۱/۱۳×۱۰ ^{-۵}	-۹۹/۹۹	-۷/۴۱×۱۰ ^{-۷}
Douglas 2	۱۰۰	۰/۸۲	۰/۱۷	۸/۷۴×۱۰ ^{-۶}	۱۰۸/۸۰
Musgrave	۸۵/۵۸	۰/۲۹	۰/۱۴	۵۹۳/۵۸	۹۳/۱۱
Stehlik	۹۹/۹۹	۰/۵۶	۰/۱۶	۶/۴×۱۰ ^{-۵}	۱۰۸/۷۹
Kirkby	۱۰۰	-۰/۷۳	۰/۱۷	۳/۱۷×۱۰ ^{-۱۱}	۱۰۸/۸۰
Hydrophysical	۹۹/۴۹	۰/۱۷	۰/۱۶	۱۹۷۷۷/۰۷	۱۰۸/۲۵
Geomorphology	۱۰/۹۸	-۰/۷۸	۰/۰۲	۱۲/۳۴	۱۱/۹۵



شکل (۴) نمودار مقادیر رسوب برآورده شده و مقایسه با مقدار مشاهدهای

نتیجه‌گیری

در این تحقیق، ۱۰ مدل تجربی برآورده فرسایش و رسوب در حوزه آبخیز بابلرود مازندران اجرا و با استفاده از داده‌های مشاهدهای و اندازه‌گیری شده در ایستگاه رسوب‌سنگی قران تالار (۴۳ سال آمار موجود)، مورد ارزیابی قرار گرفت. هدف این مطالعه، تعیین مناسب‌ترین مدل از بین

مدل‌های مورد آزمون در حوزه آبخیز مورد مطالعه بوده که با استفاده از آزمون t جفتی، ضریب همبستگی (R)، اختلاف نسبی، BIAS و RMSE انجام پذیرفت.

نتایج حاصل از ارزیابی ۱۰ مدل مورد استفاده در این مطالعه، نشان داد که مدل MPSIAC با مقادیر اختلاف نسبی، BIAS، RE و RMSE به ترتیب $7/۹۳$ ، $۰/۰۱۳$ ، $۷/۳۵$ و $۸/۶۳$ ، با ضریب همبستگی $۰/۸۶$ مناسب‌ترین مدل $76659/۸۹۶$ تن در سال) برای برآورد رسوب‌دهی در حوزه آبخیز بابلرود بوده و از بیشترین دقت و کارایی برخوردار است. همچنین عدم وجود اختلاف معنی‌دار در سطح اطمینان ۹۵% ، بین نتایج مدل مذکور و داده‌های مشاهده‌ای صحت یافته‌های فوق را تأیید می‌نماید که با نتایج Safamanesh et al., (2006) راستگو و همکاران (۱۳۸۵)، تاجگردان و همکاران (۱۳۸۷)، بهرامی و رحیمی (۱۳۸۷)، بروز و همکاران (۱۳۸۷) و خدابخش و همکاران (۱۳۸۸) مطابقت و همخوانی دارد.

همانطور که قبلاً به آن اشاره شد، مدل Geomorphology در سطح واحدهای کاری همگن اجرا می‌شود لذا از دقت قابل ملاحظه‌ای برخوردار می‌باشد که نتایج حاصل از اجرای این مدل در حوزه مورد مطالعه نیز مبین دقت بالای آن می‌باشد. پس از مدل MPSIAC در بین سایر مدل‌های مورد آزمون، مدل Geomorphology با مقادیر اختلاف نسبی، ضریب همبستگی، BIAS و RMSE به ترتیب $۱۰/۹۸$ ، $۰/۰۲$ ، $۰/۷۸$ ، $۱۲/۳۴$ و $۱۱/۹۵$ و نیز عدم اختلاف معنی‌دار در سطح اطمینان ۹۵% ، مدلی مناسب تشخیص داده شد که این یافته نیز با نتایج محسنی و همکاران (۱۳۹۰) مطابقت دارد.

برای سایر مدل‌های استفاده شده در این تحقیق شامل روش اول و دوم مدل Fournier، روش اول و دوم مدل Douglas و مدل‌های Kirkby، Stehlík، Musgrave، EPM، PSIAC، EPM، Hydrophysical، بجز مدل EPM و روش دوم مدل Fournier، بقیه مدل‌ها نتایج غیرمعقول و به دور از واقعیتی را ارائه کرده‌اند که این بیانگر عدم توانایی این مدل‌ها در برآورد میزان فرسایش و رسوب در حوزه آبخیز بابلرود می‌باشد. در واقع این مدل‌ها در مناطقی توسعه یافته‌اند که شرایط فیزیکی و اقلیمی متفاوتی با حوزه آبخیز بابلرود داشته‌اند و یا برای مقیاس‌های کشاورزی یا دامنه توسعه یافته و پیشنهاد شده‌اند.

منابع و مأخذ

- احمدی، حسن(۱۳۸۶) ژئوفولوژی کاربردی، جلد اول (فرساش آبی)، انتشارات دانشگاه تهران، ص ۶۸۸

۲. احمدی، حسن، علی‌اصغر، محمدی (۱۳۸۹) بررسی تخمین رسوب با استفاده از مدل-های EPM و PSIAC با تأثیر عوامل ژئومورفولوژی (مطالعه موردي: حوزه آبخيز ۵-نمک)، فصلنامه تحقیقات مرتع و بیابان ایران، ۱۷(۳): ۳۴۰-۳۵۲.
۳. افسری، روح‌الله، جمال، قدوسی (۱۳۹۰) ارزیابی روش‌های مختلف تخمین نسبت تحويل رسوب (SDR) تحت شرایط آب و هوایی مختلف (مطالعه موردي: حوزه‌های آبخيز استان مرکزی)، فصلنامه جغرافیای طبیعی، ۱۲(۴): ۱۰۷-۱۱۸.
۴. برو، آرش، محمدرضا، ممیزی، عباسعلی، نیکاندیش (۱۳۸۷) مقایسه سه روش EPM و MPSIAC در برآورد میزان فرسایش و رسوب در حوزه چهل چشمه استان فارس، فصلنامه دانش کشاورزی ایران، ۱۵(۱): ۱۹-۲۹.
۵. بهرامی، محمدرضا، علیرضا، رحیمی (۱۳۸۷) برآورد حجم رسوب ناشی از فرسایش در حوزه آبریز رودخانه کرد شیخ به روش‌های تجربی با استفاده از سامانه اطلاعات جغرافیایی، فصلنامه زمین‌شناسی کاربردی، شماره ۲، ۸۲-۸۹.
۶. تاجگردان، تکتم، شمس‌الله، ایوبی، شعبان، شتائی جوباری (۱۳۸۷) برآورد فرسایش و رسوب به کمک داده‌های ماهواره‌ای و سامانه اطلاعات جغرافیایی با استفاده از مدل MPSIAC (مطالعه موردي: حوزه آبخيز زیارت)، مجله پژوهشی و سازندگی منابع طبیعی، شماره ۷۹.
۷. حسینی، سید صدر، محمد، قربانی (۱۳۸۴) اقتصاد فرسایش خاک، انتشارات دانشگاه فردوسی مشهد، ص ۱۲۶.
۸. حسینی، سید عطالله، ابراهیم، امیدوار، حامد، نقوی، آیدین، پارساخو (۱۳۹۱) برآورد مقدار رسوب به‌دست آمده از جاده‌های جنگلی به کمک SEDMODL، پژوهش‌های علوم و فناوری چوب و جنگل، ۱۹(۱): ۲۳-۴۱.
۹. خدابخش، سعید، اکبر، محمدی، بهروز، رفیعی، عیسی، بزرگ‌زاده (۱۳۸۸) مقایسه برآورد میزان فرسایش و رسوب‌زایی در زیرحوزه سزار (حوزه آبریز سد دز) با استفاده از مدل‌های تجربی EPM و MPSIAC با کمک دانش فازی، فصلنامه زمین‌شناسی ایران، ۱۲(۳): ۵۱-۶۱.
۱۰. راستگو، سعید، بیژن، قهرمان، سید حسین، ثنایی نژاد، کامران، داوری، سعیدرضا، خداشناس (۱۳۸۵) برآورد فرسایش و رسوب حوزه آبخيز تنگ‌کنیست با مدل‌های

- تجربی MPSIAC و EPM به کمک GIS، علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی، شماره ۱۰، ۹۱-۱۰۴.
۱۱. رفاهی، حسینقلی (۱۳۸۷) فرسایش آبی و کنترل آن، انتشارات دانشگاه تهران، ص ۶۷۱.
۱۲. رنجبر، محسن، صفورا، راز (۱۳۸۸) برآورد حجم رسوب‌دهی حوزه رودخانه سبزکوه چهارمحال و بختیاری با استفاده از MPSIAC، فصلنامه جغرافیایی چشم‌انداز زاگرس، (۱): ۱۱۰-۱۰۱.
۱۳. صادقی، سید حمیدرضا (۱۳۷۲) مقایسه چند روش برآورد فرسایش و رسوب در حوزه اوزون دره، مجموعه مقالات سمینار ملی بررسی سیاست‌ها و روش‌های بهره‌برداری از اراضی، تهران، ۷۴-۱۳۰.
۱۴. علیزاده، امین (۱۳۶۸) فرسایش و حفاظت خاک، انتشارات آستان قدس رضوی، ص ۸۷۰.
۱۵. عرب خدری، محمود، احمد، زرگر (۱۳۷۴) برآورد تولید رسوب در بخش شمالی البرز با استفاده از مدل رگرسیونی، پژوهش و سازندگی، ۲۹-۲۲.
۱۶. گشايشي، شعبان (۱۳۸۵) ارزیابی دقت روش‌های ژئومرفولوژی، FAO، هیدروفیزیکی در برآورد شدت فرسایش و رسوب خاک حوزه آبخیز طالقان، پایان‌نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات.
۱۷. محمود آبادی، مجید (۱۳۸۲) پهنه‌بندی خطر فرسایش در حوزه آبخیز گل آباد اردستان با استفاده از سامانه اطلاعات جغرافیایی و تکنیک‌های سنجش از دور، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، گروه خاک‌شناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه تهران، ص ۱۴۰.
۱۸. مهدیان، محمدحسین (۱۳۸۴) بررسی وضعیت تخریب اراضی در ایران، مجموعه مقالات ارائه شده در سومین همایش ملی فرسایش و رسوب، دانشگاه تهران، ص ۱۲.
۱۹. ملکی، محسن (۱۳۸۲) بررسی فرسایش آبی و مقایسه ۲ روش ژئومرفولوژی و EPM در حوزه آبخیز طالقان، پایان‌نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشگاه تهران.
۲۰. ملکی، محسن (۱۳۸۶) مدل‌سازی کمی فرسایش آبی با استفاده از روش کیفی ژئومرفولوژی در حوزه آبخیز سد لیتان، رساله دکتری رشته علوم مهندسی آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی دانشگاه تهران.

۲۱. محسنی، بهروز، جمال، قدوسی، حسن، احمدی، رمضان، طهماسبی (۱۳۹۰) ارزیابی دقت و کارایی مدل‌های MPSIAC، EPM، ژئومرفولوژی و هیدروفیزیکی در برآورد فرسایش و رسوب، جغرافیا و توسعه، شماره ۲۲، ۱۰۷-۱۲۷
۲۲. نجفی، غلامحسن (۱۳۸۴) زمین و اراضی کشاورزی در ایران، ماهنامه دهاتی، جلد ۲۴، ۱۴-۱۷

Alborz Integrated Land and Water Management Project, (2008). Vol: 1, *Main Report*, financed by The World Bank.

Bagarello, V., C., Di-Stefano, V., Ferro, P.I.A., Kinnell, V., Pampalone, P., Porto, & F., Todisco, (2011). *Predicting soil loss on moderate slopes using an empirical model for sediment concentration*, Journal of Hydrology 400: 267-273.

Devent, J., & J., Poesen, (2005). *Predicting Soil erosion and sediment yield at the basin scale, Scale issues and and semi-quanlitation Model*, Earth Science, 20:1-31.

De-Baets, S., & J., Poesen, (2010). *Empirical models for predicting the erosion-reducing effects of plant roots during concentrated flow erosion*, Geomorphology 118: 425-432.

Johnson, C.W., & K.A., Gebhardt, (1982). *Predicting Sediment yield from sagebrush rangelands, in proceeding of workshop on estimating erosion and sediment yield on rangelands*, Tucson, Arizona, USDASEA-ARM western series, 26: 145-156.

Logan, T.J., D.R., Urban, J.R., Adams, & S.M., Yaksinch, (1982). *Erosion control potential with conservation Tillage in the lack Erie Basin: Estimates Using the Universal Soil Loss Equation and the Land Resource information System (LRIS)*, Reprinted with permission of Journal of Soil and Water Conservation, 37: 50-55.

Lafen, J.M., & E.J., Roose, (1988). *Methodologies for assessment of soil degradation due to water erosion*. In Law R.: Balum, W. E. and Valentine, c. (Eds.), Soil degrading, CRC press, Bo Ca Raton. 320 p.

Lu, H., J., Geollant, L., Prosser, & G., Moran, (2001). *Prdiction of sheet and rill erosion over the Australian contrinent: Incorporating*

monthly soil loss distribution, National Land & Water Resource. Technical Report No.31, Austoralia.

Ownegh, M., (2003). **Land Use planning and integrated management of natural hazard in Golestan in: seminar on flood hazard prevention and mitigation**, 15-16 january, Gorgan, Abstract.

Pimental, D., C., Harvary, P., Resosudarmo, K., Sinclair, D., kurz, M., MCN air, S., crist, L., Shipritz, L., Fitton, R., saffouri, & R., Blair, (1995). **Environmental end economic costs if soil erosion and conservation benefit**, Science, 267: 1117-1123.

Pacific Southwest Inter-Agency Committee (PSIAC), (1986). **Factors affecting sediment yield in the pacific southwest area and selection and evaluation of measures for reduction of erosion and sediment yield**, Report of the Water Management Subcommittee.

Renfro, G.W., (1975). **User of Erosion Equation and Sediment Delivery Ratio for Predicting Sediment Yield**. In Present and Prospective Technology for Predicting Sediment Yield and Sources, Agricultural Resources Services, ARS-S-40, 33-45. US Dept. Agric., Washington, D.C.

Rompaey, A., & G., Govers, (2002). **Data quality and model complexity for regional scale soil erosion prediction**, Geo, Inform. Sci. 16(7): 663-680.

Safamanesh, R.A., W.N., Sulaiman, & M.F., Ramli, (2006). **Erosion risk assessment using an empirical model of pacific south west inter Agency committee method for zarge watershed**, Journal of Spatial Hydrology, Vol 6, No 2.

Thommas, M.B., & G.V., Voinvoch, (1995). **Landslid in Ohio. The division of geological survey geofacts series**, 4PP.

Tangestani, M.H., (2006) **Comparison of EPM and PSIAC models in GIS for erosion and sediment yield assessment in a semi-arid environment: Afzar Catchment, Fars Province, Iran**. Journal of Asian Earth Sciences 27: 585-597.

UNEP, (1999). **Human Development Report of the Islamic Republic of IRAN**. Chapter 8, pp: 109-121.