

جغرافیا و توسعه- شماره ۱۶- زمستان ۱۳۸۸

وصول مقاله : ۱۳۸۶/۱۲/۱۰

تأیید نهایی : ۱۳۸۷/۱۱/۱۱

صفحات : ۱۱۹-۱۳۴

برآورد فرسایش و رسوب از طریق ارزیابی متغیرهای تأثیرگذار در حوضه‌ی آبخیز وزنه با استفاده از GIS

دکتر مهران مقصودی دکتر مجتبی یمانی

استادیار جغرافیا دانشگاه تهران دانشیار جغرافیا دانشگاه تهران

ممند سالاری

دانشجوی دکتری جغرافیا دانشگاه تهران

چکیده

از آن‌جا که خاک یکی از مهمترین منابع طبیعی هر کشور و تأمین‌کننده غذای بشر می‌باشد، بررسی موضوع فرسایش خاک و بویژه ارزیابی متغیرها و پارامترهای تأثیرگذار ضروری می‌نماید. روش تحقیق در این مطالعه مبتنی بر مطالعات کتابخانه‌ای، میدانی و استفاده از مدل‌های کمی برآورد فرسایش و رسوب بوده است. در این تحقیق از نرم‌افزارهای GIS (ILWIS, ArcGIS) نیز استفاده شده است. با توجه به آن که در فرسایش خاک پارامترهای متعددی به صورت سیستمی تأثیر دارند و شناخت آنها به عنوان فاکتورهای مؤثر بر میزان فرسایش و رسوب دارای اهمیت زیادی است، لذا از روش‌های متعدد برآورد فرسایش و رسوب، مدل پسیاک (PSIAC)^۱، که بیشترین پارامترهای مؤثر در فرسایش و رسوب در نظر می‌گیرد، به عنوان تکنیک منتخب مورد استفاده قرار گرفته و پارامترهای محیطی در قالب این روش قرار داده شده‌اند. نتایج بیانگر آن است که حوضه در کلاس فرسایش‌دهی متوسط به طرف زیاد قرار می‌گیرد. میزان رسوب‌دهی سالانه‌ی آن، ۴۴۹/۱۶ متر مکعب در کیلو متر مربع، معادل ۱۰/۸۶ تن در کیلومتر مربع و به عبارتی ۱۰/۸۶ تن در هکتار است.

کلیدواژه‌ها: ژئومورفولوژی، فرسایش، رسوب، مدل پسیاک، GIS، حوضه وزنه.

مقدمه

یکی از مهمترین منابع طبیعی هر کشوری خاک است. فرسایش خاک امروزه یکی از خطرات جدی و معضلات انسان متمدن امروزی به شمار می‌رود همچنان‌که در بسیاری از مناطق جهان و همچنین ایران فرسایش یکی از معضلات عمده می‌باشد. در واقع فرسایش تسريع یافته‌ی خاک به دلیل تأثیرات آن روی اقتصاد و محیط زیست، به عنوان یک مشکل

جهانی مطرح است (K.J.Lim,*et al*, 2005: 61-80). شایان ذکر است که امروزه کاهش منابع ارضی ناشی از فرسایش خاک هر ساله خسارات فراوان جانی و مالی را در پی دارد. طبق نظر بنت^۱، معمولاً در شرایط دست نخورده حدود ۳۰۰ سال طول می‌کشد تا ۲۵ میلی‌متر خاک سطحی تشکیل شود، در حالی‌که این مقدار خاک تشکیل شده به مراتب کمتر از خاک فرسایش یافته می‌باشد (رفاهی، ۱۳۸۲: ۱۳). این مسایل زمینه‌ساز آن شده است که متخصصین این علم به صورت پیگیر به دنبال راه حل‌ها و راهکارهایی برای مبارزه با این عامل مخرب باشند. فرسایش خاک به صورت کمی و کیفی می‌تواند مورد مطالعه قرار گیرد، بر این اساس مدل‌های زیادی به وجود آمده‌اند و بیشتر مدل‌ها در زمینه‌ی بررسی و دادن اطلاعات زیاد در مورد فرسایش کامل نبوده‌اند (Merrit, Letcher, Jakeman, 2003: 99-761).

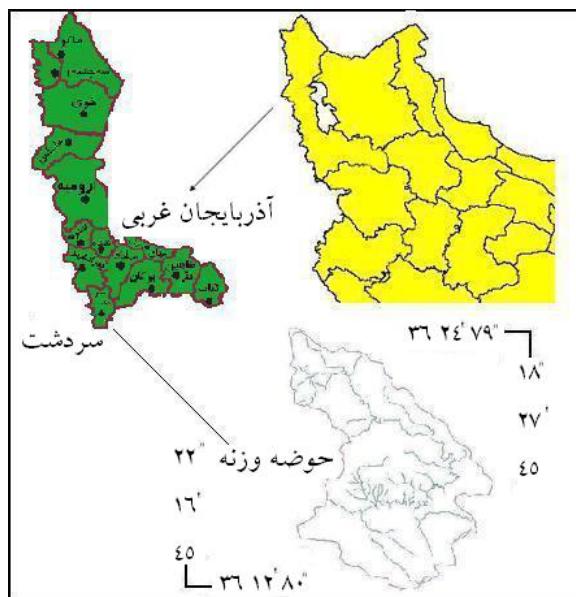
در واقع بررسی و توصیف پدیده‌ها به صورت کمی و سیستماتیک برای انسان ملموس‌تر می‌باشد. در این تحقیق با هدف پنهان‌بندی و برآورد فرسایش و رسوب در سطح حوضه و شناخت پارامترهای مؤثر و اثرات متقابل آنها و تأثیرات آنها بر موضوع مورد تأکید در تحقیق از روش کمی و سیستماتیک پسیاک استفاده شده است.

موقعیت و حدود جغرافیایی حوضه‌ی آبریز وزنه

حوضه‌ی آبریز وزنه در شمال غرب کشور، جنوب استان آذربایجان غربی و شمال غرب شهرستان سردشت واقع شده است (شکل ۱). از لحاظ موقعیت جغرافیایی بین طول جغرافیایی (۳۶°۲۴' ۷۹") و (۳۶°۱۲' ۸۰") و عرض جغرافیایی (۴۵°۲۷' ۱۷") شرقی و عرض جغرافیایی (۴۵°۱۶' ۲۲") شمالی قرار گرفته است. حوضه‌ی مزبور از زیرحوضه‌های رودخانه‌ی زاب کوچک می‌باشد و در قلمرو حوضه‌ی آبریز خلیج فارس قرار دارد.

رودخانه‌ی اصلی حوضه، رودخانه‌ی وزنه است که از ارتفاعات شمال و شمال غرب حوضه سرچشمه می‌گیرد و طول آن ۴۵/۸۹ کیلومتر است. رودخانه‌ی وزنه در ابتدا از شمال غرب به سمت جنوب شرق جريان دارد اما نهايتأً به سمت غرب جريان پيدا می‌کند و در حوالی منطقه بوکان که خروجي حوضه نيز در آنجا قرار دارد به ژاراوه تغييرنام یافته و همراه با بخش ديگري از آبهای منطقه که به آن وارد شده، جريان یافته و در نهايـت از مرز ايران خارج می‌شود و به خاک عراق وارد می‌شود (نقشه توپوگرافی و تصاویر محدوده‌ی مطالعاتی).

مساحت حوضه با استفاده از نرم افزار GIS و در محیط Ilwis ۱۸۵/۴ کیلومترمربع برآورد گردیده است. متوسط ارتفاع حوضه ۱۷۱۳/۳ متر از سطح دریا می‌باشد.



شکل ۱: نقشه‌ی موقعیت و حدود جغرافیایی حوضه‌ی وزنه

مواد و روش‌ها

در راستای رسیدن به هدف، که شناسایی و مدیریت محیط در نواحی جغرافیایی با دید ژئومورفولوژیکی و نگرش سیستمی است، بر همین مبنای مطالعه‌ی حوضه‌ای و انتخاب مدلی از فرسایش پرداخته شده که بیشترین پارامترهای محیطی تأثیرگذار را مدنظر قرار دارد. در واقع بر طبق تحقیقات مقایسه‌ای صورت گرفته در ارتباط با کارایی مدل‌های برآورد فرسایش و رسوب، مدل پسیاک از درجه اطمینان بیشتری برخوردار است (Tangestani, 2005: 585-97). روش کار مبتنی بر مطالعات کتابخانه‌ای، میدانی و ابزاری به همراه تجزیه و تحلیل دقیق داده‌ها و اطلاعات موجود می‌باشد. مطالعات کتابخانه‌ای لازم در راستای بحث‌های تئوریک و مبانی نظری مرتبط با موضوع صورت گرفته است، ضمن آن که در روش میدانی نیز که به عنوان بخش جدایی‌ناپذیر جغرافیا و خصوصاً ژئومورفولوژی است اقدام به حضور چند نوبتی در حوضه شده و برداشت‌های میدانی صورت گرفته و پدیده‌های ثبت شده بر روی نقشه‌ها با واقعیت موجود انطباق داده شده‌اند و کنترل‌های لازم نیز صورت گرفته است.

برای نیل به هدف و در راستای مراحل فوق اطلاعات آماری و اسناد و مدارک جغرافیایی و مرتبط با آن اعم از نقشه‌های توپوگرافی، زمین‌شناسی، خاک، پوشش گیاهی و کاربری اراضی در مقیاس‌های مختلف مورد استفاده واقع شدند ضمن آن که عکس‌های هوایی محدوده نیز برای شناخت و اشراف بر منطقه مورد استفاده و بررسی قرار گرفته‌اند. برای تهیه‌ی لایه‌های اطلاعاتی مورد نیاز تحقیق نیز با استفاده از نرم‌افزارهای GIS در محیط Ilwis اقدام به زمین مرجع کردن^۱ و رقومی کردن نقشه‌های پایه (توپوگرافی و زمین‌شناسی) شده و سپس با مجموع نرم‌افزارهای GIS (ilwis, ArcGIS,..) به تهیه‌ی پایگاه داده و نقشه‌های رقومی ثانوی همچون شبیب و جهت شبیب که برای مدل کمی مورد استفاده نیز ضروری هستند، اقدام شده است. در مرحله‌ی بعد با ادغام لایه‌های اطلاعاتی^۲ به بررسی ویژگی‌های طبیعی و ژئومورفولوژیکی حوضه پرداخته شده است.

در نهایت و در راستای هدف تحقیق با به کارگیری مدل کمی ارزیابی فرسایش، پسیاک، اقدام به برآورده میزان فرسایش و نقشه‌ی پهنه‌بندی فرسایش در سطح حوضه شده است. قابل ذکر است که در این مدل بیشترین پارامترهای مؤثر بر فرسایش در نظر گرفته می‌شوند. برای به کارگیری آن نیز در ابتدا مواد اساسی آن اعم از نقشه‌های پایه و ثانوی و لایه‌های مورد نیاز ایجاد شده‌اند و سپس در محیط ArcGIS به روی هم قرار گیری آن‌ها و ایجاد نقشه‌ی پهنه‌بندی و برآورده فرسایش در حوضه اقدام شده است تا بتوان با اشراف بر فاکتورهای مؤثر در فرسایش و سایر اطلاعات به دست آمده و با یک دید ژئومورفولوژیکی به تجزیه و تحلیل نتایج اقدام کرد.

بحث (ارزیابی متغیرها)

زمین‌شناسی حوضه

از لحاظ تقسیمات ساختمانی ناحیه‌ی مورد مطالعه جزء کوچکی از بخش شمالی زون سنندج - سیرجان می‌باشد. برخی از محققین به آن زون ارومیه- اسفندقه می‌گویند و عقیده دارند که نوار مزبور از مغرب دریاچه تا جنوب حاجی آباد امتداد دارد (درویش‌زاده، ۱۳۸۶: ۱۱۶). بررسی چینه شناسی آن نشان می‌دهد که از لحاظ سنگ شناسی اکثراً مربوط به دوران دوم است. با این حال اثری از سنگ نهشته‌های تریاس و ژوراسیک مشاهده نمی‌شود و دوران مزووزوئیک در سطح حوضه با سنگ نهشته‌های وابسته به زمان کرتاسه رخنمون پیدا می‌کند.

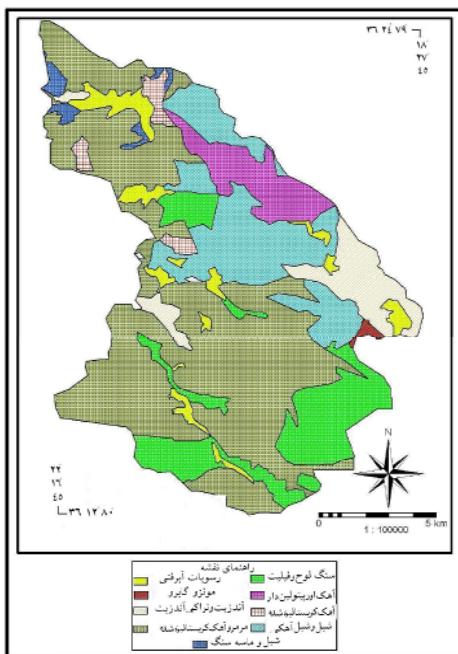
1- Georeference
2- Overlay

ویژگی‌های بارز این واحد از این قرار است که تا دوران سنوزوئیک فازهای دگرگونی و ماقماتیسم مهمی را پشت سر گذاشته است. در نیمه‌ی شمالی این واحد که حوضه‌ی وزنه نیز در آن قراردارد رویدادهای سیمیرین میانی بویژه فاز کوهزایی لaramید از عوامل پلوتونیسم و دگرگونی هستند (سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، ۱۳۸۲). تشکیلات کرتاسه که بیشتر رسوبی و تخریبی و آتش‌فشاری هستند تحت تأثیر عملکرد فاز کوهزایی لaramید دچار دگرگونی شده‌اند. بنابراین تشکیلات مژوزوئیک در سطح حوضه بیشتر به صورت رسوبی و دگرگونی می‌باشند. از تشکیلات دوران سنوزوئیک که در حوضه گسترش کمتری دارد، می‌توان به توده‌های نفوذی و رسوبات کواترنر اشاره کرد (جدول ۱، شکل ۲). از آن‌جا که سنگ‌ها یکی از بحث‌های اساسی موضوع فرسایش هستند که تأثیر و میزان فرسایش پذیری آن‌ها، وابسته به جنس سنگ و شدت عوامل تخریب است (معتمد، ۱۳۷۴) لازم است پراکندگی و نوع آن‌ها در سطح حوضه شناخته شوند.

جدول ۱: نوع سنگ و مساحت آنها در حوضه‌ی وزنه

| ردیف | نوع سنگ | سنگ‌ها (گرفته شده از نقشه زمین‌شناسی) | مساحت به Km ² | مساحت به درصد |
|------|---------------------------------|---------------------------------------|--------------------------|---------------|
| ۱ | مرمر و آهک | Mb | ۸۸/۱۸ | ۴۷/۵۷ |
| ۲ | شیل و شیل آهکی | K ^{shi} | ۳۱/۳۷ | ۱۶/۹۳ |
| ۳ | سنگ لوح و فیلیت | K ^{ph} | ۲۶/۸۷ | ۱۴/۵۰ |
| ۴ | آندریت و تراکی آندزیت | K ^v | ۱۲/۵۰ | ۶/۷۵ |
| ۵ | آهک اوربیتولین دار | k ^{ci} | ۱۰/۸۴ | ۵/۸۴ |
| ۶ | رسوبات آبرفتی | Q ^{t2} | ۹/۰۸ | ۴/۸۹ |
| ۷ | آهک کریستالیزه شده با رگه کلسیت | K ^{ip} | ۳/۵۰ | ۱/۸۸ |
| ۸ | شیل و ماسه‌سنگ | K ^{sh} | ۲/۴۸ | ۱/۳۳ |
| ۹ | مونزو گابرو | Mo.Ga | ۱/۵۸ | /۳۱ |

 $\sum = 100$ $\sum = 185 / ۴$



شکل ۲: نقشه‌ی زمین‌شناسی حوضه

مأخذ: نقشه‌ی زمین‌شناسی سردشت

اقلیم

بررسی‌های اقلیمی در حوضه‌ی وزنه بر اساس داده‌های ایستگاههای موجود در منطقه انجام گرفته است. بررسی وضعیت عناصر اقلیمی یعنی دما، بارش، نم نسبی در ایستگاههای موجود نشان می‌دهد که عناصر اقلیمی در محدوده‌ی مطالعاتی تغییرات قابل توجهی دارند که در مقوله‌ی فرسایش تأثیرگذار است.

میانگین دمای سالانه بر اساس دوره‌ی آماری ۱۷ ساله موجود، ۱۲ درجه سانتی‌گراد است. دی ماه(زانویه) با میانگین حدود ۱/۶ درجه سردترین ماه و تیر(ژوئیه) با ۲۶ درجه سانتی‌گراد گرمترین ماه سال است. حداقل و حداقل مطلق دما به ترتیب $39/6$ و 25 - درجه سانتی‌گراد می‌باشد (آمار هواشناسی ایستگاه سینوپتیک موجود). بر این اساس اختلاف قابل ملاحظه‌ای را به میزان $64/6$ درجه دارند که در مقوله‌ی فرسایش تأثیرگذار است. در منطقه در حدود ۷ ماه از سال یخ‌بندان وجود دارد. این ماهها از آبان (نوامبر) شروع شده و تا اردیبهشت (آوریل) ادامه دارند (مهندسين مشاور جامع ايران، ۱۳۷۷).

فاصله‌ی زمانی بین اولین و آخرین یخنندان در طول سال، بیانگر طول دوره‌ی سرما خصوصاً در ارتفاعات منطقه می‌باشد. میانگین تعداد روزهای یخنندان براساس آمار ۱۷ ساله‌ی موجود ۸۸ روز می‌باشد که در ارتفاعات بیشتر است. مسأله‌ی مهم این است که روزهای یخنندان ارتباط نزدیک با هجوم و فرکانس توده‌های هوای سرد در ماههای سرد سال داشته و از طرف دیگر ارتفاع منطقه نیز عامل افت دما در دوره‌ی سرد سال است (جعفرپور، ۱۳۵۶).

مدت طولانی یخنندان واقع شده در حوضه در هوازدگی و تخریب، خصوصاً تخریب فیزیکی نقش مؤثری را ایفا می‌کند. بر این اساس علاوه بر افزایش بار رسوبی در پیکرشناسی حوضه نیز نقش دارد.

متوسط بارش سالانه در ایستگاه سردشت ۸۶۰ میلی‌متر است. آنچه که در این رابطه متفاوت است، توزیع ناموزون بارش در طول ماههای سال است. توزیع فصلی نشان می‌دهد که نزدیک به ۴۱/۹۶ درصد بارش سالانه در فصل زمستان فرو می‌ریزد که بخش عمده‌ای از آن به صورت برف است. فصل پاییز ۳۶/۹ و بهار با ۲۰/۷۵ درصد بارش سالانه را به خود اختصاص داده‌اند. تنها حدود ۵۶ درصد بارش سالانه در فصل تابستان می‌بارد. بدین ترتیب می‌توان گفت که حوضه وزنه در فصل تابستان با خشکی نسبتاً زیادی همراه است. میزان تبخیر سالانه ۱۸۴۹/۵ میلی‌متر برآورد شده است (آمار هوشناسی ایستگاه سینوپتیک موجود). به این ترتیب فاصله‌ی میزان بارش و میزان تبخیر و تعرق در ماههای گرم سال به شدت افزایش پیدا می‌کند. در حالت کلی حوضه‌ی وزنه بر اساس طبقه‌بندی‌های اقلیمی در منطقه‌ی سرد و مرطوب قرار دارد.

فیزیوگرافی

شاخص‌های فیزیوگرافیک حوضه‌ها بسیار زیاد می‌باشند که در اینجا شاخص‌های اساسی مرتبط با موضوع و تأثیرگذار بررسی می‌شوند.

مساحت و محیط حوضه

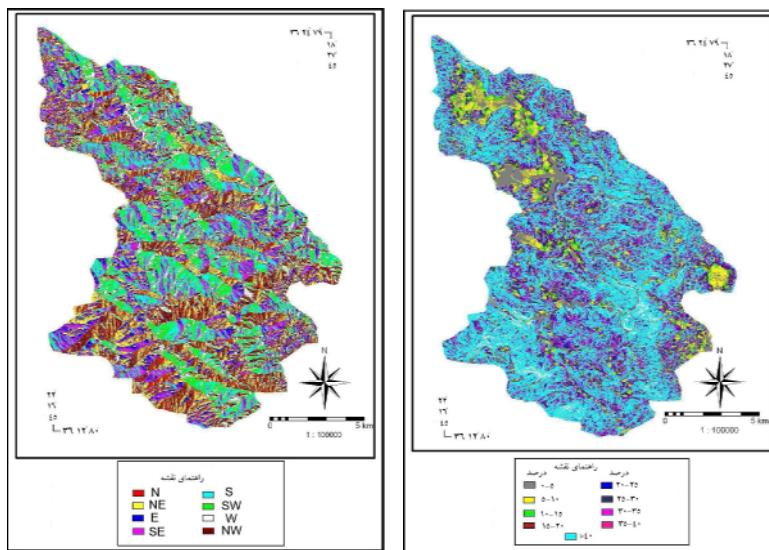
مساحت حوضه به عنوان بارزترین مشخصه که دبی سیلان‌ها و حجم رواناب حوضه به طور مستقیم به آن بستگی دارد، ۱۸۵/۴ کیلومتر مربع است. بر اساس بررسی‌ها و محاسبات صورت گرفته در محیط Ilwiss، محیط حوضه‌ی آبریز وزنه ۷۵/۴۱ کیلومتر می‌باشد.

شیب حوضه

شیب حوضه از عوامل مؤثر در کنترل فرآیندهای رواناب، حمل و فرسایش می‌باشد. نقشه‌ی شیب با استفاده از تحلیل‌گر GIS و در محیط Ilwis از روی مدل رقومی ارتفاعی ساخته شده^۱ (DEM) برای حوضه‌ی وزنه ترسیم گردید. براساس نقشه‌ی شیب حوضه‌ی وزنه، حد شیب‌های حوضه بین °۰ الی °۷۹/۶۱ درصد می‌باشد و شیب متوسط حوضه °۳۴/۶۵ درصد است. شیب زیاد در بخش‌های جنوب، جنوب غرب، جنوب شرق و همچنین بخش‌هایی از شرق و شمال حوضه دیده می‌شود در حالی که در بخش‌های میانی حوضه خصوصاً دشت‌ها، شیب به حداقل می‌رسد (شکل ۳). میزان بالای شیب و روندکلی آن در حوضه یکی از متغیرهای تعیین‌کننده افزایش بار فرسایش و رسوب است.

جهات شیب

عامل جهت جغرافیایی (شیب) از نظر تأثیر بر فرآیندهای هیدرولوژیک مؤثر بر فرسایش، مانند ذوب‌برف‌ها و تنوع پوشش‌گیاهی در حوضه‌ی آبریز حائز اهمیت است (علیزاده، ۱۳۹۱: ۴۱۹). قابل ذکر است که در تهیه‌ی نقشه‌ی جهات جغرافیایی، اختیار نمودن حداکثر و یا حداقل طبقات بستگی به هدف بررسی و وضعیت ژئومورفولوژی و شکل زمین آبخیز مورد بررسی دارد (مخدوم، ۱۳۹۴: ۱۱۹). در این مطالعه بنا به هدف ۸ طبقه‌ی معمول جهات جغرافیایی در نظر گرفته شده‌اند. طبق نقشه مربوطه جهات شمال شرق، جنوب‌غرب و جنوب در حوضه پراکندگی بیشتری دارند. این عامل نیز زمینه‌ساز افزایش نقش فرسایشی بعضی از متغیرها همچون رواناب، پوشش و... شده است (شکل ۴).



شکل ۴: نقشه‌ی جهت شیب حوضه

شکل ۳: نقشه‌ی شیب حوضه

ژئومورفولوژی

بر اساس تقسیم‌بندی ژئومورفولوژیکی از ناهمواری‌های ایران منطقه‌ی مورد مطالعه در واحد آذربایجان و کردستان شمالی از واحد شمال غربی ایران قرار دارد (طلاقانی، ۱۳۸۹: ۶۹). تنوع در اشکال ناهمواری از ویژگی‌های پیکرشناسی ناحیه‌ی شمال غربی می‌باشد. منطقه‌ی فوق دارای ساختمان چین‌خورده و شکسته بوده و در ساختمان آن و به تبع آن حوضه‌ی وزنه سنگ‌های رسوبی و دگرگونی وجوددارد. ساختمان چین‌خورده آن تحت تأثیر انواع سیستم‌های گسلی موجود شکسته شده و نهایتاً اختلاف سطح زیاد ایجاد شده است که در فرآیند و میزان فرسایش تأثیرگذار است. منطقه‌ی مورد مطالعه کوهستانی بوده و رشته‌کوههای آن تا ارتفاع ۲۳۰۰ متر از سطح دریا اوج گرفته‌اند. رودخانه‌ی وزنه به عنوان زهکش اصلی با روند شمال‌غربی-جنوب‌شرقی و نهایتاً غربی در دره‌های باز و نسبتاً تنگی جریان داشته و شاخه‌های زیادی به آن می‌پیوندند (نقشه توپوگرافی محدوده‌ی مطالعاتی). توده‌های آهکی و مرمرین و تا اندازه‌ای آذرین موجود، ستیخ‌ها و قلل را ساخته و دره‌های زیادی نیز دربین لایه‌های نرم‌تر از جمله شیل ایجاد کرده‌اند (نقشه‌ها و تصاویر ماهواره‌ای محدوده‌ی مطالعاتی).

در کل تنوع لیتولوژیکی منطقه به انضمام شکستگی‌ها و راندگی‌های فراوان که مجموعاً متأثر از فعالیت‌های تکتونیک هستندزمینه‌ساز ایجادمورفولوژی متتنوع که به نوعی در فرسایش نیز تأثیرگذار است، در سطح حوضه شده‌اند (نقشه‌های زمین‌شناسی و توپوگرافی محدوده‌ی مطالعاتی). با توجه به ساختار کوهستانی منطقه‌ی دشت‌ها دارای مساحت کمتری می‌باشند. علیرغم این موضوع، واحد دشت قسمت‌هایی از حوضه را در برگرفته است. این دشت‌ها اکثراً در حد بلا فصل کوهستان قرار گرفته‌اند. لذا اصطلاح دشت‌های دامنه‌ای نیز در مورد آنها صدق می‌کند. از دشت‌های موجود می‌توان به دشت وزنه اشاره کرد که بزرگترین دشت حوضه است. این دشت در قسمت‌های شمالی و به نوعی سرچشممه‌ی حوضه واقع شده است. حد ارتفاعی آن ۱۷۰۰ متر می‌باشد. این دشت در شمال حوضه قرار دارد و به صورت غربی-شرقی و نهایتاً شمالی-جنوبی کشیده شده است. در سطح آن بعض‌اً تپه‌ماهورهایی دیده می‌شوند که ناهمواری ملایمی را ایجاد کرده است.

در کل، دشت دارای سطح نسبتاً هموار و صاف است و شبیه عمومی آن کمتر از ۵ درصد است. جنس رسوبات آن از آبرفت‌های عصر حاضر و حاصل فرسایش تشکیلات حوضه است. دشت دیگر در سطح حوضه، دشت آغالان است که در شرق حوضه قرار گرفته است. این دشت از لحاظ مساحت کوچکتر از دشت وزنه می‌باشد.

این دشت نیز یک دشت دامنه‌ای است که توسط ارتفاعات مجاور محدود شده است و مملو از رسوبات آبرفتی است. به طور کلی، دشت‌های موجود دارای خاک تکامل‌یافته‌تر، شبیه کم و آب‌های فراوان از جمله چشممه‌های زیاد می‌باشند که مجموعه‌ی این عوامل باعث شده است که در راستای کشاورزی و دامداری مورداستفاده بیش از حد قرار گیرند که خود زمینه‌ساز فرسایش و تولید رسوب است.

مدل پسیاک و برآورده فرسایش و رسوب

در روش پسیاک تأثیر و نقش ۹ عامل مهم و مؤثر در فرسایش خاک و تولید رسوب را که در جدول شماره‌ی ۲ آورده شده‌اند، برای حوضه‌ی آبخیز ارزیابی می‌گردد. در این روش بسته به شدت و ضعف هر عامل، عددی به آن نسبت داده می‌شود. سرانجام با در نظر گرفتن مجموع اعداد به دست آمده برای عوامل نه‌گانه میزان رسوب‌دهی حوضه برآورد می‌گردد (رفاہی، ۱۳۱۲: ۱۲۱).

با این اوصاف در جهت اهداف مطالعه به بررسی و ارزیابی عملکرد هر یک از عوامل نه‌گانه برای حوضه‌ی وزنه پرداخته شده و امتیاز هر پارامتر به دست آورده شده است. در نهایت مجموع امتیازات به صورت جدول ۲ ارایه شده است.

جدول ۲ : امتیازات نهایی عوامل فرسایش در حوضه‌ی وزنه

| ردیف | عنوان | متغیر |
|------|----------------------------------|-------|
| ۱ | زمین‌شناسی سطحی | ۴/۳۳ |
| ۲ | خاک | ۶ |
| ۳ | بارش جوی | ۷ |
| ۴ | روان آب | ۵/۴۵ |
| ۵ | تپوگرافی (شیب) | ۱۱/۴۳ |
| ۶ | پوشش گیاهی زمین | ۴ |
| ۷ | استفاده از اراضی | ۷ |
| ۸ | وضعیت فرسایش در سطح حوضه‌ی آبخیز | ۱۶ |
| ۹ | فرسایش آبراهه‌ای و انتقال رسوب | ۸/۸۵ |
| ۰ | نمره نهایی | ۷۰/۰۶ |

طبق جدول ۲ مجموع امتیازات حاصله برای کل حوضه ۷۰/۰۶ می‌باشد. حال برای بررسی بیشتر و به منظور تعیین میزان فرسایش و رسوب‌زایی در سطح حوضه از جدول ۳ که در این زمینه تهیه شده است، استفاده می‌شود.

جدول ۳: تعیین میزان تولید رسوب و کلاس فرسایش خاک در روش پسیاک

| کلاس فرسایش | طبقه‌بندی فرسایش | درجه رسوبدهی | تولید رسوب m^3/km^2 | تولید رسوب T/km^2 |
|-------------|------------------|--------------|-----------------------|---------------------|
| ۱ | خیلی زیاد | ۱۰۰< | ۱۴۵۰< | ۲۵۰۰< |
| ۲ | زیاد | ۷۵-۱۰۰ | ۴۵۰-۱۴۵۰ | ۱۵۰۰-۲۵۰۰ |
| ۳ | متوسط | ۵۰-۷۵ | ۲۵۰-۴۵۰ | ۵۰۰-۱۵۰۰ |
| ۴ | کم | ۲۵-۵۰ | ۹۵-۲۵۰ | ۲۰۰-۵۰۰ |
| ۵ | ناچیز | ۰-۲۵ | <۹۵ | <۲۰۰ |

اقتباس از: احمدی، ۱۳۷۱:۵۷۱

از آن جا که مجموع امتیازات پارامترهای مؤثر در فرسایش و رسوب برای حوضه ۷۰/۰۶ می‌باشد، با توجه به جدول ۳ در کلاس فرسایشی رده ۳ قرار می‌گیرد که از لحاظ فرسایشی در رده متوسط قرار دارد. میزان تولید رسوب این رده برابر با ۲۵۰-۴۵۰ مترمکعب در کیلومتر مربع است که معادل ۱۵۰۰-۵۰۰ تن در کیلومترمربع و ۱۵-۵ تن در هکتار است. باید به این نکته نیز اشاره کرد که حوضه در حد بالایی کلاس فرسایشی متوسط قرار می‌گیرد و لذا اکثراً حد بالایی ارقام فوق الذکر را شامل می‌شود. پس از محاسبه‌ی فرسایش و تولید رسوب به روش پسیاک، به منظور اعمال دقت بیشتر برای برآورد فرسایش و رسوب از رابطه‌ی بین درجه رسوبدهی و میزان رسوب به شرح زیر استفاده می‌شود (رفاهی، ۱۳۱۲: ۳۰۳).

$$Q_s = 38/77 e^{0.035R}$$

که $QS = \text{میزان رسوبدهی سالانه بر حسب مترمکعب در کیلومترمربع}$

$R = \text{درجه‌ی رسوبدهی یعنی مجموع امتیازات عوامل مدل پسیاک}$

$E = \text{لگاریتم نپرین در حدود ۲/۷۱۸}$

با اعمال رابطه‌ی فوق میزان رسوبدهی سالانه برابر ۴۴۹/۱۶۶ متر مکعب در کیلومترمربع است که معادل ۱۰۸۶/۱۵ تن در کیلومتر مربع و به عبارتی ۱۰/۸۶ تن در هکتار است. با مجموعه محاسبات انجام شده حوضه‌ی وزنه از لحاظ فرسایش و رسوبدهی در رده‌ی سوم قرار می‌گیرد که از لحاظ میزان و کلاس فرسایشی در حد بالایی طبقه‌ی متوسط قرار می‌گیرد. به عبارتی به رده‌ی دوم که به صورت کلاس فرسایشی زیاد است نزدیک می‌باشد.

نتیجه‌گیری

در مدل پسیاک به منظور برآورد فرسایش و رسوب شرایط محیطی حوضه مدنظر قرار می‌گیرد. بنابراین شرایط محیطی‌ی حوضه (متغیرها) با تأثیرات متفاوت خود در فرسایش و تولید رسوب حوضه، نقش خود را به صورت ارزش‌های متفاوت در مدل ارائه می‌نمایند. طبق جدول شماره‌ی ۱ قسمت اعظم حوضه شامل سنگ‌های دگرگونی و بعد از آن رسوبی می‌باشد. سنگ‌های آذرین نیز با پراکندگی کمتر در حوضه گسترش دارند. سنگ‌های دگرگونی اکثراً مرمر سنگلوح^۱ و فیلیت و سنگ‌های رسوبی نیز بیشتر شامل شیل و آهک هستند. در راستای ارتباط با موضوع مورد تأکید تحقیق (فرسایش) باید اشاره کرد که در بین سازنده‌های منطقه

۱- معادل انگلیسی آن (Slate) است. سنگ دگرگونی متراکم و متورق است که از دگرگونی رس و شیل حاصل می‌شود (آسیابی و جوانمرد، ۱۳۱۳: ۱۶۴).

شیل‌ها که مساحت نسبتاً زیادی از حوضه را در برمی‌گیرند، به فرسایش حساس می‌باشند (فیض‌نیا، ۱۳۷۴) و از سویی تغییرات در کاربری اراضی به‌دلیل استراتژی‌های توسعه‌ای، سازندهای زمین‌شناسی حساس به فرسایش را از جمله شیل و مارن، در اکثر ایران بی‌حفظ و مستعدتر ساخته است (Tangestani, 2005: 97-585).

بخشی از منطقه نیز با رسوبات آبرفتی پوشیده شده است که اینها نیز در موقع بارندگی حجم زیادی از رسوبات ریز و درشت را در اختیار هرز آبها و رود وزنه قرار می‌دهند. در ارتباط با سایر نقاط ایران در زمینه‌ی مطالعاتی حال (فرسایش) باید اشاره کرد که رسوبات آبرفتی (دوران چهارم) حدود ۵۰ درصد از زمین‌های ایران را در برگرفته‌اند (زمردیان، ۱۳۸۱: ۴۹) و با توجه به قابلیت‌های آن‌ها و فعالیت‌های انسانی زیاد، در معرض فرسایش اساسی در سراسر کشور قرار گرفته‌اند. سایر سنگ‌ها نیز علیرغم سختی به علت شرایط اقلیمی (تغییرات دمایی زیاد و یخ‌بندان) که در ادامه به آن اشاره می‌شود در معرض هوازدگی و نهایتاً فرسایش قرار دارند.

تجزیه و تحلیل اقلیمی نیز نشانگر آن است که بارش سالانه‌ی منطقه‌ی نسبتاً زیاد (۸۶۰ میلی‌متر) بوده و در مقایسه با بارندگی متوسط ایران و دامنه تغییرات دمایی بالا که تفاضل حداکثر و حداقل مطلق درجه‌ی حرارت $64/6$ درجه‌ی سانتی‌گراد است، در هوازدگی و شکستن سنگ‌های منطقه حتی سازندهای سخت مؤثر می‌باشد، که نمونه‌های بارز آن در حوضه دیده می‌شوند. در واقع در کل منطقه‌ی شمال غرب ایران، تحت تأثیر سیستم اقلیمی حاکم و دامنه‌ی تغییرات دمایی بالا، هوازدگی و شکستن سنگ‌ها، خصوصاً سنگ‌های سست و نهایتاً فرسایش را داریم. از سویی در حوضه در ۸۸ روز از سال یخ‌بندان حاکم است که این پارامتر نیز به علاوه عامل قبلی زمینه‌ساز افزایش هوازدگی سنگ‌ها و فرسایش و رسوب است. به عبارتی این داده‌ها نشانگر آن است که هوازدگی شیمیایی و فیزیکی در حوضه به صورت همزمان عمل کرده و زمینه‌ساز تخریب مواد سطحی و فرسایش و رسوب می‌شوند.

شیب حوضه در اغلب قسمت‌های آن چشمگیر است، به صورتی که اکثرًا بیش از 30° درصد است و شیب متوسط حوضه نیز $34/65$ درصد است که در سرعت بخشیدن به فرسایش و پارامترهای مؤثر در آن از جمله رواناب تأثیرگذار است.

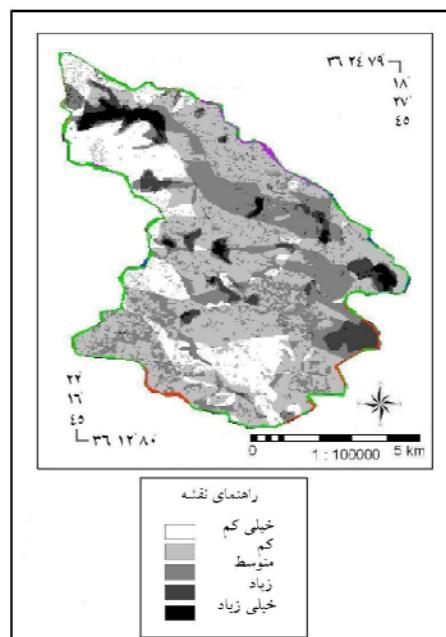
نمونه‌ی مقایسه‌ای آن حوضه‌ی بانه از حوضه‌های نزدیک به آن است که شیب متوسط آن $9/06$ درصد است، اما در شیب‌های بالای آن، که به ویژه در بخش‌های ارتفاعی و کوهستانی

حوضه‌ی بانه پراکندگی دارند، نقش خود را به عنوان یکی از متغیرهای تعیین‌کننده‌ی افزایش بار فرسایش و رسوب نشان داده‌اند (مرادی، ۱۳۸۶).

در حوضه، تحت تأثیر فعل و انفعالات تکتو نیکی، اعم از گسل‌ها و روراندگی‌های فراوان اشکال ساختمانی موجود دچار تغییرات زیادی گشته و اختلاف سطح در آنها ایجاد شده و همبری میان واحدها غیر عادی و گسلی است که در مقوله‌ی فرسایش مهم و تأثیرگذار است. در واقع زمین‌ساخت در تمام زون سنندج-سیرجان و بویژه منطقه‌ی شمال غرب آن که پیچیدگی بیشتری دارد، عامل تقویت پارامترهای فرسایشی و تشدید فرسایش شده است.

در مورد پوشش گیاهی نیز باید اشاره کرد که علیرغم پوشش نسبتاً خوب، تخریب شدید ناشی از چرای مفرط دام و قطع بی‌رویه‌ی درختان و... میزان و نقش آن را به عنوان مانع در مقابل فرسایش کمتر می‌کند. پوشش حوضه عمده‌ی شامل جنگلهای بلوط و سایر گونه‌های این خانواده با زیر اشکوب گونه‌ی مرتعی است. این پوشش که بنا به مطالعات گرددeshناسی، قدمت تکوین آن به بیش از ۵۰ قرن بالغ می‌گردد، در طی این مدت طولانی در معرض همه نوع آسیب و بهره‌کشی قرار گرفته است (جزیره‌ای، ۱۳۸۱). تغییرات در کاربری اراضی نیز که منجر به فقر پوشش گیاهی شده است از پارامترهای اساسی در فراهم ساختن رسوب زیاد برای فرسایش و حمل است (*Tangestani, 2005: 585-97*).

از سویی بیشترین میزان بارش در فصل سرد سال است، لذا نیاز گیاهان به آبیاری احساس می‌شود و عمل تبخیر به ویژه در فصول گرم زمینه‌ساز خشک شدن خاک‌ها و کاهش میزان چسبندگی آنها می‌شود. لذا خاک‌ها به آسانی جابجا می‌شوند خصوصاً در موقعی که با بارش‌های شدید در حوضه توأم باشد در فرسایش و از بین رفتن خاک مؤثر است. اطلاعات مربوط به کاربری اراضی حوضه، نشان می‌دهد که تیپ‌ها و واحدهای اراضی حوضه دارای شبکه نسبتاً زیاد و عمق کم خاک بوده و اقدامات اصلاحی همچون کنترل چرا، رعایت اصول مرتع‌داری و کشت‌های نواری ضروری است (مؤسسه تحقیقات خاک و آب، ۱۳۶۱).



شکل ۵: نقشه فرسایش و تولید رسوب در حوضه‌ی وزنه

در نهایت جهت برآورد فرسایش و رسوب اقدام به تهیه‌ی نقشه‌ی پهنه‌بندی فرسایش شده است. نتایج حاصل از تهیه‌ی لایه‌های اطلاعاتی مربوطه و نقشه‌ی پهنه‌بندی فرسایش به صورت زیر است: حوضه در حالت کلی از لحاظ فرسایش و رسوب با امتیاز، ۷۰/۰۶ در کلاس متوسط به بالا قرار می‌گیرد. بر اساس نقشه‌ی پهنه‌بندی فرسایش پنج کلاس فرسایشی خیلی کم تا خیلی زیاد مشخص شده‌اند. کلاس فرسایشی خیلی کم و کم، ۱۱۳/۷۲ کیلومترمربع معادل ۶۱/۳۴ درصد از مساحت حوضه را در برگرفته‌اند. کلاس فرسایشی متوسط نیز، ۵۳/۲۲ کیلومتر مربع معادل ۲۸/۷۱ درصد از مساحت حوضه را شامل می‌شود. کلاس‌های فرسایشی زیاد و خیلی زیاد نیز، ۹/۹۳ کیلومتر مربع، معادل ۱۸/۴۰ درصد از مساحت حوضه را شامل می‌شود (شکل ۵). در پایان اگر بخواهیم با دید ژئومورفولوژیکی به وضعیت فرسایش و متغیرهای تأثیرگذارتر در سطح حوضه، نقش فرسایشی متغیرهای زمین‌شناسی (رسوبات آبرفتی)، گاربری اراضی و وضعیت فرسایشی موجود در سطح حوضه و در سایر واحدهای کوهستان و تپه ماهور نقش متغیرهای شیب، بارندگی و زمین‌شناسی (شیل) و فرسایش رودخانه‌ای بیشتر است. با توجه به مجموعه شرایط ذکر شده توجه به مقوله فرسایش و یکسری اقدامات در راستای حفاظت خاک ضروری به نظر می‌رسد.

منابع و مأخذ

- ۱- آسیایی، مهدی و جوانمرد، سهیلا (۱۳۸۳). فرهنگ اصطلاحات ژئومورفولوژی، چاپ اول. مشهد. انتشارات سخن گستر.
- ۲- احمدی، حسن (۱۳۷۸). ژئومورفولوژی کاربردی، جلد اول. چاپ سوم. تهران. انتشارات دانشگاه تهران.
- ۳- جزیره‌ای، محمد حسین (۱۳۸۱). جنگل‌شناسی راگرس، تهران. انتشارات دانشگاه تهران.
- ۴- جعفرپور، ابراهیم (۱۳۵۶). پژوهش‌های اقلیمی غرب ایران، شماره ۱۵. تهران. انتشارات مؤسسه جغرافیا.
- ۵- درویش‌زاده، علی (۱۳۸۲). زمین‌شناسی ایران، چاپ سوم. تهران. انتشارات امیرکبیر.
- ۶- رفاهی، حسینقلی (۱۳۸۲). فرسایش آبی و کنترل آن، چاپ سوم. تهران. انتشارات دانشگاه تهران.
- ۷- زمدمیان، محمد جعفر (۱۳۸۱). ژئومورفولوژی ایران، جلد اول. چاپ اول. مشهد. انتشارات دانشگاه فردوسی.
- ۸- سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح: نقشه‌های توپوگرافی ۵۰۰۰۰:۱ سردهشت و میرآباد.
- ۹- سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور (۱۳۸۲). نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ سردهشت.
- ۱۰- سازمان فضایی ایران (۱۳۹۸). تصاویر ماهواره‌ای محدوده‌ی مورد مطالعه.
- ۱۱- سازمان هواشناسی کشور: آمار هواشناسی ایستگاه سردهشت از سال ۱۹۸۶-۲۰۰۰.
- ۱۲- علایی‌طلقانی، محمود (۱۳۸۲). ژئومورفولوژی ایران، چاپ دوم. تهران. انتشارات نشر قومس.
- ۱۳- علیزاده، امین (۱۳۸۱). اصول هیدرولوژی کاربردی، چاپ پانزدهم. مشهد. انتشارات آستان قدس رضوی.
- ۱۴- فیض‌نیا، سادات (۱۳۷۴). مقاومت سنگ‌ها در اقالیم مختلف در برای فرسایش، شماره ۴۷. مجله منابع طبیعی ایران.
- ۱۵- مخدوم، مجید (۱۳۸۴). شالوده آمایش سرزمین، چاپ ششم. تهران. انتشارات دانشگاه تهران.
- ۱۶- مرادی، امید (۱۳۸۶). بررسی هیدرژئومورفولوژی حوضه آبخیز رود بانه و برآورد میزان فرسایش و رسوب، پایان‌نامه کارشناسی ارشد. گروه جغرافیای طبیعی. دانشگاه تهران.
- ۱۷- معتمد، احمد (۱۳۷۴). رسوب‌شناسی، جلد اول. چاپ چهارم. تهران. انتشارات دانشگاه تهران.
- ۱۸- مؤسسه تحقیقات خاک و آب (۱۳۶۸). نقشه مطالعات ارزیابی منابع و قابلیت اراضی استان آذربایجان غربی، چاپ اول.
- ۱۹- مهندسین مشاور جامع ایران (۱۳۷۷). مطالعات سنتز استانی طرح جامع توسعه‌ی کشاوروزی استان آذربایجان غربی، جلد ۱. هوا و اقلیم. مؤسسه پژوهش‌های برنامه‌ریزی و اقتصاد کشاورزی.
- 20- W. S. Merrit, R. A. Letcher and A. J. Jakeman (2003) Areviewof erosion and sediment transport models.Environmental modeling and software, 18.
- 21- Tangestani, M. H. (2005), comparison of EPM and PSIAC models in GIS for erosion and sediment yield assessment in a semi-arid environment: Afzar Catchment, Fars province, Iran, jornal ofAsian Earth sciences, 27.
- 22- K. J. Lim, M.sagong, B. A. Engel, Zh. Tang, J. Choi, Ki. S. Kim (2005), GIS-based sediment assessment tool. Catena, 64.