

فاز اجرایی طرح کنترل سیلاب شهر کنگاور

کاووه استاد علی عسکری ، جمشید سلحشور، حسین قربانی زاده خرازی

پست الکترونیک توانسته مسنول: Kaveh_oaa2001@yahoo.com

چکیده

اهمیت آبخیزداری را در دورنمای اهداف آن می توان مشخص کرد: آبخیزداری مدیریت حوزه های آبخیز در راستای حفظ، احیاء و پیره برداری اصولی است.

طرح کنترل سیلاب حوزه شهری کنگاور در قالب طرح استانی به علت اولویت خاص آن از سوی کارشناسان اداره مطالعات مدیریت آبخیزداری جهاد سازندگی استان کرمانشاه مورد مطالعه قرار گرفت. به طور اختصار این طرح در دو بخش اصلی مطالعات پایه و تهیه طرح اجرایی انجام گرفت. مطالعات پایه با استفاده از نقشه توپوگرافی و آمار و اطلاعات لازم و بازدید های صحراوی به عمل آمد و طرح اجرایی با استفاده از نتیجه گیری کلی از مطالعات پایه، استفاده از عکس های هوایی و کنترل صحراوی تهیه گردید.

نکته قابل توجه و مهم که ذکر آن ضروری بنظر میرسد همکاری نزدیک ادارات ذیربطری از جمله، منابع طبیعی، شهرداری، فرمانداری، کشاورزی و محیط زیست با جهاد سازندگی در مراحل مختلف اجرایی طرح ها و از همه مهم تر حفاظت از آنهاست.

کلمات کلیدی : فاز اجرایی، کنترل سیلاب، کنگاور.

مقدمه:

همواره در ایجاد سیلاب ها و خسارات آنها نقش اصلی را بعده دارد، در اینجا بدليل عدم دسترسی به آمار و اطلاعات کافی، دبی حداکثر با استفاده از مطالعات تجربی و روش های آمار و احتمالات بدست آمده است.

این حوزه در شرق استان کرمانشاه و در ۱۰۱ کیلومتری شرق استان و در حد میانی جاده کرمانشاه - همدان واقع شده است.

این حوزه بصورت یک دشت کوچک که توسط ارتفاعات نسبتاً کوچکی در اطراف احاطه شده است و در بین طولهای جغرافیایی ۵۶ و ۴۷ و ۵۹ و ۴۹ و عرضهای شمالی جغرافیایی ۳۲ و ۳۴ و ۳۰ و ۳۴ واقع گشته است. اقلیم

هیدرولوژی علمی است که پیدایش، حرکت و مشخصات آب را در روی زمین و همچنین روابط آن را با محیط مورد بحث و بررسی قرار می دهد، مطالعات دقیق هیدرولوژیکی به هنگام تهیه طرح های بهره برداری از منابع آب، پیش بینی طغیان ها، محافظت از سیلاب ها، سدسازی، تاسیسات آبیاری و زهکشی کاملاً الزامی است. ابعاد و درجه ایمنی تاسیسات و بهره برداری صحیح از آنها تنها به میزان متوسط دبی بستگی ندارد، بلکه دبی های حد (حداکثر، حداقل) اثرات تعیین کننده ای بر روی عملکرد آنها خواهند داشت و از این رو طبیعی است که در پروژه های آبخیزداری میزان حداکثر دبی است که

که سطح آن برابر سطح زیر منحنی طولی رود و قاعده آن برابر طول کلی رود است.
که در آن:

$$\operatorname{tg} \alpha = \frac{AP}{L}$$

$m^2 = AP$
 $L =$ طول آبراهه اصلی به متر
که مقادیر شیوهای ناخالص و متوسط وزنی و خالص رود اصلی به ترتیب $\frac{2}{3}$ و $\frac{5}{82}$ و $\frac{2}{45}$ می باشد.

مطالعه شیب

شیب عبارت از تانژانت زاویه‌ای است که سطح زمین با یک سطح افق می‌سازد و یا در واقع نسبت اختلاف بین دو نقطه در طبیعت به فاصله افقی بین آن دو نقطه را شیب بین آن دو می‌گویند. شیب حوزه آبخیز اثر بسیاری زیادی در واکنش هیدرولوژیک حوزه‌ها دارد. میزان جریان سطحی بحد از بارندگی ها و حجم سیلاب و فرسایش خاک در یک حوزه پرشیب بسیار بیشتر از حوزه‌های کم شیب است.

بررسی وضعیت توپوگرافی

برای اینکه بتوان مطالعات مربوط به ارتفاع، سطح را انجام داده و همچنین برای بدست آوردن داده‌های اقلیمی در مقاطع مختلف ارتفاع نظر همباران ها و هم دماها از نقشه توپوگرافی (هیسومنتریک) استفاده می‌گردد. ارتفاع حوزه در میزان و نوع بارندگی، درجه حرارت و تغییر آن، میزان تغییر و تعرق، شدت تشعشعات خورشیدی و بطرور کلی در آب و هوای منطقه و به همراه آن در تشکیل ترعة خاک و نوع و تراکم پوشش گیاهی اثر دارد.

از این جهت دانستن نحوه توزیع سطح با ارتفاع می‌تواند کمک شایان توجهی در این مورد بنماید. در حوزه آبخیز کنگاور این کار به کمک نقشه‌های توپوگرافی $1:50,000$ انجام شده، به این ترتیب که خطوط تراز 100 متری از نقشه توپوگرافی استخراج گردیده است.

در این حوزه ارتفاع از 1470 تا 1680 متری گستره شده است. در این حوزه بیشترین سطح طبقه ارتفاعی را طبقه ارتفاعی $1600-1500$ متری با 44% بخود اختصاص داده است. وسعت این طبقه 927 هکتار می‌باشد. کمترین سطح اشغال شده مربوط به طبقه ارتفاعی 1500 متری با مقدار $54\% 25$ است.

این منطقه نیمه خشک سرد می‌باشد که به همین علت دارای بارندگی نسبتاً زیادی می‌باشد که فرسایش را در منطقه حاصل می‌کند. بطوریکه رسوباتی از این طریق وارد دشت و آبراهه‌های حوزه می‌گردد. که بلندترین نقطه ارتفاعی آن 1680 متر و کمترین ارتفاع آن 1470 متر می‌باشد و وسعت این حوزه 1425 هکتار می‌باشد.

محاسبه طول و شیب آبراهه اصلی

رودخانه اصلی از ارتفاع 1650 متری شروع شده و در ارتفاع 1480 به رودخانه اصلی می‌ریزد که طول آن $1/5$ می‌باشد. از آنجائیکه قدرت تخریب رودها بستگی مستقیم به سرعت جریان آب دارد و آن نیز به تونه خود به شیب رود وابسته است دانستن شیب نقاط مختلف رودها می‌تواند تصویر روشنی از قدرت تخریبی رودها را در نقاط مختلف مسیر آن در اختیار بگذارد. شیب عمومی یک رود معمولاً از سه قسمت مجرزا تشکیل می‌شود:

۱- قسمت مراب رودها که شیب آن تندا و سرعت آب در این قسمت زیاد می‌باشد، بستر رود در این قسمت ها مرتب در حال فرسایش است.

۲- قسمت میانی که شیب آن کمتر از شیب قسمت مراب است و در این قسمت اغلب شاخه‌های فرعی به رودها می‌پیوندد و دبی افزایش می‌یابد.

۳- قسمت پایاب که کمترین شیب را به خود اختصاص می‌دهد.

شیب ناخالص:

شیب ناخالص عبارت از اختلاف ارتفاع بین دو نقطه ابتدائی محل خروج و انتهای بلندترین نقطه آن بطول فاصله بین دو نقطه.

$$\bar{s} = \text{شیب متوسط رودخانه بر حسب درصد } \times 100$$

$$\bar{s} = \frac{AH}{L}$$

$AH =$ اختلاف ارتفاع از سطح دریا و بین دو نقطه، شروع آبراهه اصلی و نقطه خروجی حوزه به متر

$L =$ طول آبراهه به کیلومتر
شیب ناخالص عبارت از اختلاف ارتفاع بین دو نقطه ابتدائی محل خروج و انتهای بلندترین نقطه آن بطول فاصله بین دو نقطه.

شیب خالص

شیب خالص عبارت از تانژانت زاویه مثلثی است

محاسبه زمان تمرکز:

زمان تمرکز عبارت از مدت زمانی است که دورترین نقطه آب نسبت به نقطه تمرکز (خروجی حوزه) لازم دارد تا به آن برسد.

زمان تمرکز از یک سو به مختصات فیزیوگرافی حوزه نظری سطح، شکل، طول و شب آبراهه ها ناهمواری سطحی، نوع و تراکم و پوشش گیاهی، نوع و عمق خاک و غیره بستگی دارد.

مهتمرین کاربرد زمان تمرکز در برآورد حجم سیل، شکل هیدروگراف، جریانهای سطحی، زمان تاخیر، زمان پیک با استفاده از روش‌های تجربی و بخصوص روش منطقی است.

همچنین انتخاب مدت باران طرح از نظر تجزیه و تحلیل آماری داده های شدت، مدت به زمان تمرکز حوزه بستگی دارد. زمان تمرکز باران طرح بزرگتر از زمان تمرکز انتخاب شود، چون با افزایش مدت بارندگی کاسته میشود. لذا دبی سیل نیز معمولاً کاهش می یابد و بر عکس اگر مدت باران طرح از زمان تمرکز کوچک تر باشد قبل از آنکه دورترین قطرات خود به نقطه تمرکز برسانند باران قطع می شود سدت سیل تقلیل می یابد، لذا بحرانی ترین مدت آنان زمان تمرکز است.

برای برآورد زمان تمرکز از فرمول کرپیچ (Kirpich) استفاده شده است که :

$$Tc = 0.0003 L^{77} \cdot S^{-0.385}$$

که در آن :

Tc = زمان تمرکز بر حسب ساعت

L = طولانی ترین مسیر که حوزه طی می کند تا به دهانه خروجی برسد بر حسب متر

S = شب متوسط آبراهه اصلی بر حسب متر به متر میباشد. که زمان تمرکز این حوزه $8/80$ ساعت یا 48 دقیقه میباشد.

هواشناسی

شناخت و آگاهی از اقلیم و آب و هوای هر منطقه و بررسی پارامترهای مهم آن از قبیل باد، بارندگی، دما، رطوبت نسبی، یخband و غیره برای مطالعه و هر گونه برنامه ریزی عمرانی و کشاورزی لازم الاجرا می باشد.

مشخصات، نوع و طول آمار و تراکم ایستگاههای هواشناسی منطقه :

در بررسی خصوصیات اقلیمی منطقه و به سبب مساحت

آب و هوا و شرایط اقلیمی :

بطور کلی محدوده مورد مطالعه و محدوده اطراف آن از نظر شرایط اقلیمی تحت تاثیر سیستم های مدیرانه ای که از غرب کشور وارد ایران می شود قرار دارد. این سیستم ها در ارتفاعات با جریان های جنوب غربی برخورد نموده که در اثر آن صعود کرده و بر میزان ابرها می افزاید و به همین سبب در این ارتفاعات بارندگی نسبت به اغلب مناطق ایران بیشتر بوده و در دشت ها باعث بوجود آمدن مراتع و جنگل های ناحیه غربی ایران شده است. بارندگی در این مناطق در فصول مرد بخصوص در ارتفاعات اغلب بصورت برف میباشد. در فصول تابستان گاهی بعلت تقویت توده های کم فشار در سطح سرد زمین دما در بعضی از قسمتهای غربی کشور ممکن است به 40 درجه سانتیگراد یا بیشتر برسد در حاليکه در فصل زمستان بعلت نفوذ توده های هوای سرد امکان نزول درجه حرارت به 30 تا 35 درجه زیر صفر نیز وجود دارد که این پدیده در همدان کاملاً مشهود ولی در منطقه کرمانشاه و محدوده مورد مطالعه احتمال آن کمتر است.

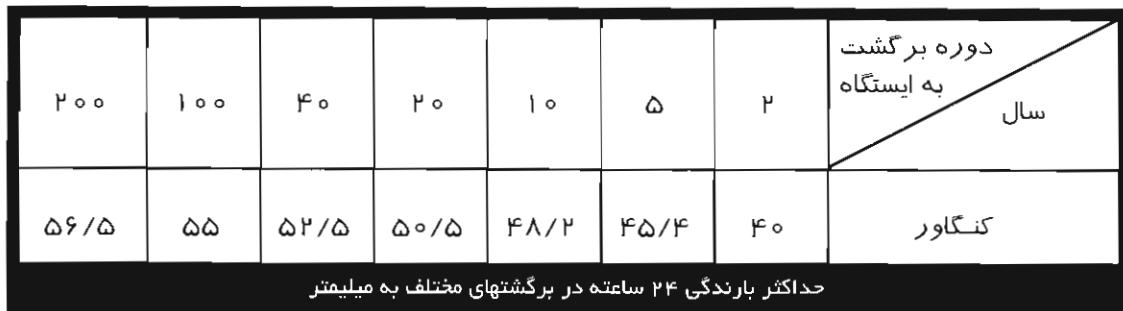
دوره های ترسالی و خشکسالی :

در بررسی پارامتر بارندگی کنگاور، زمان پایه آن سال 54 تا 70 بمدت 17 سال بوده که کفایت لازم را دارا میباشد. همچنین جهت دقت و اطمینان از آمار آن با ایستگاه باران سنگی صحنه که دوره، بارندگی آن نیز برابر ایستگاه کنگاور است، ضریب همبستگی بعمل آمد که ضریب حاصله

۰/۸۲ به دست آمده که ضریب قابل اطمینان میباشد.

حداکثر بارندگی ۲۴ ساعته:

این پارامتر حداکثر بارش را برای مدت ۲۴ ساعت



ضریب تغییرات بارندگی:

جهت بررسی تغییرات بارندگی و شناخت میزان انحراف بارندگی از حد میزان میانگین از ضریب تغییرات بارندگی استفاده می‌شود و آن را به درصد بیان می‌کنند و میزان درصد آن بیان کننده مقدار انحراف بارندگی از حد میانگین است که جهت برنامه ریزی‌های مختلف مدنظر قرار می‌گیرند.

طولانی‌ترین آمار رانیز نسبت به سایر ایستگاهها دارا میباشد. ارتفاع این ایستگاه برابر ۱۵۲۰ متر از سطح دریا بوده و بعلت اینکه با ارتفاع متوسط منطقه ۱۵۰۰ متر تقريباً مساوی است، آمار این ایستگاه بعنوان معروف تغییر از سطح طشت برای منطقه مورد مطالعه و اطراف آن مورد استفاده قرار گرفته است.

تأسیس ایستگاه فیروزآباد سال ۱۳۴۶ بوده که تا سال ۱۳۵۶ مدت ۱۰ سال آمار از این ایستگاه در دست است که از دوره آماری انتخاب شده (۴۵-۴۵-۵۶-۱۳۴۴) تا (۱۳۵۵-۱۳۵۵) دو سال کمتر است. ضمناً در اغلب سال‌ها آمار فصل زمستان بعلت یخبندان قراتت نگردیده و آمار سال ۵۲-۵۱ دارای نه ماه و سال ۵۳-۵۲، پنج ماه کمبود دارد که این دو سال با رابطه همبستگی که بین ایستگاه‌های فیروزآباد دو در آینه نهادند برقرار گردید تکمیل شده است. آمار فصل یخبندان بدلیل اینکه در این فصل میزان تغییر به حداقل ممکن میرسد، مقدار تغییر از سطح طشت برای آذر، دی و بهمن هر ماه ۳۰ و اسفند ۴۰ میلیمتر برآورد می‌گردد.

$$CV = \frac{S}{\bar{X}} \times 100$$

CV = ضریب تغییرات

S = انحراف از معیار داده‌ها

\bar{X} = میانگین داده‌ها

محاسبه ضریب تغییرات بارندگی برای حوزه کنگاور

$$CV = \frac{87/6}{394/1} = 0.222$$

درصد ضریب تغییرات

$$CV = 0.222 \times 100 = 22/2$$

رقم فوق برای کنگاور ۲۲/۲ درصد بدست آمده و

حاکی از آن است که میزان بارندگی سالانه $\pm 22/2$ از حد

میانگین در نوسان میباشد، بصورت $394/1 \pm 87/5$

محاسبه تغییر و تعرق سالیانه حوزه از طریق بیلان آبی با روش تورک:

این روش بر اساس درجه حرارت و بارندگی سالیانه قرار دارد، بارندگی متوسط سالیانه منطقه همانطور که قبل از بررسی بارندگی ماهانه و سالانه بررسی شد ۳۹۴/۱ میلیمتر و متوسط درجه حرارت سالیانه نیز ۱۳/۷ درجه سانتیگراد میباشد.

با قرار دادن ارقام فوق در فرمول تورک مقدار تغییر و تعرق حقیقی سالیانه $339/4$ میلیمتر یا ۸۶ درصد بارندگی

تبخیر:

تبخیر پتانسیل (تبخیر از سطح آزادآب): در حوزه مورد مطالعه ایستگاه تبخیر سنجی که بتوان از آماری آن برای این منطقه استفاده نمود وجود ندارد. در خارج محدوده تعدادی ایستگاه اندازه گیری تبخیر به فواصل مختلف وجود دارد که عبارتند از فیروزآباد، و رآینه نهادند و بهادر ییک و پل چهر، نزدیکترین ایستگاه به منطقه مورد مطالعه ایستگاه تبخیر سنجی فیروزآباد است که در عین حال



سالیانه است.

بارندگی متوسط سالیانه به میلیمتر $P = 394/1$ حرارت
متوسط سالیانه درجه سانتیگراد $T = 13/7$

فرمول کنراد:

$$K = 1/7 \frac{A}{\sin(a+10)} - 14 =$$

با توجه به فرمول کنراد:

$$K = \frac{1/7 \times 26}{0/694} - 14 = 49/6$$

K = درجه بری

A = تفاوت دمای سالانه

$Sina$ = سینوس عرض جغرافیائی که از جداول مخصوص استخراج میشود.

با توجه به اینکه k در بری ترین نقاط دنیا برابر صد و در بحری ترین نقاط برابر صفر است، کنگاور دارای شرایطی برعی میانه میباشد.

$$L = 300 + 25T + \%5T^3 \quad Er = \frac{P}{\sqrt{0/1 + \frac{P^2}{L^2}}}$$

$L = 771/06$

$Er =$ تبخیر و تعرق واقعی حوزه

$$Er = \frac{394/1}{\sqrt{0/9 + \frac{394/1^2}{771/06^2}}}$$

فرمول جانسون:

$$k = \frac{1/6(A)}{\sin a} - 14$$

در این فرمول

$$k = \frac{1/6 \times 26}{0/559} - 14 = 60/4$$

K = شاخص بری

A = تفاوت دمای سالانه

$Sina$ = سینوس عرض جغرافیائی

بدین ترتیب کنگاور و اطراف آن در فرمول جانسون از نظر شرایطی برعی تقریباً حالت میانه شدید را دارا میباشد. (کاربرد فرمول فوق برای قاره آسیا رقم ۵۳ را بدست داده است).

نم نسبی:

روطیت نسبی عبارت است از: نسبت میزان رطوبت مطلق موجود در هر حجمی از هوا با دمای معینی به حد اکثر رطوبت مطلقی که همان حجم از هوا در همان دما میتواند داشته باشد.

این پارامتر را از طریق فرمول زیر بدست می آورند. و معمولاً آن را بر حسب درصد بیان میکنند.

P = بارندگی متوسط سالانه به میلی متر
 T = میانگین درجه حرارت سالانه به سانتیگراد

$$Er = \frac{394/1}{\sqrt{1/612}} = 339/4$$

با توجه به فرمول تبخیر و تعرق واقعی سالیانه حوزه از روش تورک $339/4$ میلیمتر برآورد میگردد. نتیجه حاصله از فرمول حاکی از آن است که میزان تبخیر و تعرق واقعی حوزه از 86 درصد بارندگی سالیانه است.

دماهی هوا:

از دیگر پارامترهای موثر در اقلیم یک ناحیه دمای هوا است، بر طبق تعریف دما عبارت است از اندازه گیری انرژی گرمایی، که در خاک و هوا قابل سنجش است که از طریق اندازه گیری آن در ساعت مختلف روز بدست می آید. این پارامتر در سه قسمت دمای روزانه، دمای ماهانه و دمای سالانه قابل بحث و اندازه گیری است.

درجه برعی بودن:

برای تعیین درجه برعی یا درجه خشکی حوزه کنگاور از فرمولهای کنرا دوجانسون استفاده شده است.

$$U = \frac{\text{فشار بخار آب}}{\text{فشار بخار اشباع در همان درجه حرارت}} \times 100 = \frac{e}{e_s} \times 100$$



اطلاعات زمین شناسی، واحد و تیپ‌ها جدا شده اند تعیین واحدها و تیپ‌ها بر اساس نقشه زمین شناسی $\frac{1}{250000}$ سازمان زمین شناسی کشور با تغییر مقیاس به $\frac{1}{50000}$ انجام گرفته است. در مرحله بعدی در تیپ‌های مختلف، رخساره‌ها مشخص شده اند. این رخساره‌ها با استفاده از نقشه توپوگرافی $\frac{1}{50000}$ و نقشه شب $\frac{1}{50000}$ برای تعیین رخساره‌های مختلف از نقشه توپوگرافی $\frac{1}{50000}$ و نقشه شب تهیه شده به مقیاس $\frac{1}{50000}$ از عکس هوایی به مقیاس $\frac{1}{50000}$ استفاده شده است. بعلاوه در عین حال جهت شب نیز در نظر گرفته شده و بازدید صحرائی نیز صورت گرفته است. نهایتاً نقشه ژئومورفولوژی حوزه کنگاور حاصل گردیده که رخساره‌های مختلف در حوزه را نمایش میدهد.

سیستم فرسایشی:

سیستم فرسایشی حوزه آبخیز کنگاور، بر اساس سیستم‌های فرسایشی وابسته به آب و هوا در رده سیستم فرسایشی نواحی خشک و نیمه خشک قرار می‌گیرد. در حوزه کنگاور هوازدگی شیمیائی جزئی و قابل اغماض است. هوازدگی موجود از نوع هوازدگی مکانیکی می‌باشد. ارتفاعات حوزه مدت زیادی از سال پوشیده از برف می‌باشند. بارش بارانهای بهاری بر این برفها میتواند رواناب زیادی را بسیار کند و این رواناب فرسایش آبی شدیدی را به دنبال خواهد داشت. همچنین بارش بصورت صرف‌باران، دارای شدتها کم و بیش فراوانی است که فرسایش‌های را بدنبال دارد. دخالت بی رویه انسان خصوصاً با چراندن بیش از حد دام، انواع فرسایش آبی را شدید کرده که پا از عرصه فرسایش طبیعی فراتر گذاشته و خاک حاصل از هوازدگی کم و بیش شسته شده است.

تخمین میزان رسوب و طبقه بندی میزان رسوب‌دهی:

در تخمین میزان رسوب در این شیوه از ۹ فاکتور زمین شناسی، خاک، آب، هوا، توپوگرافی، پوشش زمینی، استفاده از زمین فرسایش *Lipland*، فرسایش رودخانه‌ای استفاده می‌شود که در بخش مطالعات پایه تشریح شده است. در این قسمت فقط به نتایج آن اشاره شده است. این فاکتورها بصورتی تشریح شده اند که بدون وابستگی به یکدیگر مورد بررسی قرار گرفته و در عین حال نقش خود را در تولید رسوب حفظ مینمایند.

در بررسی میزان نم نسبی کنگاور از آمار ایستگاه کلیماتولوژی کنگاور استفاده شده و در آن دو پارامتر متوسط حداقل و متوسط نم نسبی مورد بررسی قرار گرفته است.

باد:

بدليل عدم آمار مناسب از جهت، سرعت و فرکانس باد، از پرداختن به مبحث آن و نیز رسم گلبلاد منطقه صرف نظر شده است.

کلیات زمین شناسی

استان کرمانشاه از لحاظ ساختار زمین شناسی بسیار متنوع بوده و در حقیقت شامل چندین نوع زون زمین شناختی می‌گردد. این استان به لحاظ قرارگیری در منطقه‌ای خاص واقع شدن در حد فاصل یا محل برخورد دو پلیت عربستان و ایران مورد تهاجم نیروهای فشارشی قرار گرفته و تقریباً میتوان گفت که از لحاظ تکتونیکی منطقه بسیار فعال بوده و بر اثر وجود همین نیروهای کمپرسیونی چین خوردگیهای عظیم و گسلهای بزرگ و فعالی را در منطقه مشاهده کنیم. رشته کوه زاگرس که بهترین نمونه، فعالیت تکتونیکی منطقه می‌باشد با امتداد شمال غربی - جنوب شرقی واقع شده که قسمت میانی آن مربوط به استان کرمانشاه می‌باشد. پیدایش این رشته، عظیم و مرتکع در اوآخر مژوزیک صورت گرفته که میتوان آن را نتیجه، فعالیت فازهای آلبی جوان دانست. این کوههایی با نیروی عظیم و خارق العاده، خود توانست در دیگر نقاط اثرات بزرگ دیگری را بر جای گذارد که البرز نمونه، دیگری از این اعمال نیرو می‌باشد.

مطالعات ژئومورفولوژی که عوارض سطحی زمین را مورد بررسی قرار میدهد، اطلاعات مهمی را به ما میدهد. این مطالعات در تعیین عملیات‌های مختلف - آبخیزداری در نقاط مختلف حوزه، کارآلبی بزرگی دارد.

در تقسیمات ژئومورفولوژیکی حوزه نهایتاً به رخساره‌ها می‌رسیم. بررسی رخساره‌ها در تعیین واحدهای کاری جهت کارهای اجرایی نقش مهمی دارد. به نحوی که هر گونه عملیات اجرایی بدون در نظر گرفتن ژئومورفولوژی قادر ارزش علمی است.

در اینجا از تفسیر نقشه ژئومورفولوژی و نتیجه گیری از آن جهت برنامه ریزی اجرایی صرف نظر شده و به عهده طراح امور اجرایی طرح گذاشته شده است. تعداد رخساره‌های حاصله از این مطالعات نوزده رخساره می‌باشد.

برای انجام مطالعات ژئومورفولوژی، مرز حوزه برابر روی نقشه توپوگرافی $\frac{1}{50000}$ مشخص کرده و سپس با استفاده از

وضعیت تکتونیک و زمین ساخت :

منطقه مورد مطالعه از نظر ساخت زمین شناسی و لیتوژئی تماماً در زون سنتنگ - سیرجان جای میگیرد. این زون بصورت نواری در غرب تا جنوب کشور قرار گرفته است. این زون هم امتداد همچو رازگرس میباشد و به لحاظ شباهت در طرز قرار گیری و حتی در برخی مواد لیتوژئیکی و ساختمانی ممکن است در برخی اشتباه گرفته شوند.

(مزوزوئیک) میباشد. بنابراین مشخص میگردد که منطقه از نظر زمین شناسی جوان بوده ولی تقریباً حوادث زیادی روی ناهمواریها انجام گرفته که در منطقه توسط گسلها و ساختمانهای طاقدیس و ناودیس مشاهده میگردد.

تخمین میزان رسوب و طبقه بندي میزان رسوبدهی :

در تخمین میزان رسوب در این شوه از ۹ فاکتور زمین شناسی، خاک، آب، هوا، توپوگرافی، پوشش زمینی، استفاده از زمین فرسایش Lipland، فرسایش رودخانه ای استفاده میشود.

برآورد فرسایش خاک و تولید رسوب در سطح حوزه آبخیز

در بخشهای گذشته کلیه پارامترهای موثر در فرسایش خاک و تولید رسوب مورد ارزیابی قرار گرفت و اهمیت و نقش هر یک در رسوبزایی منظور گردید. حال بر اساس پارامترهای مذکور، تولید رسوب سالیانه با استفاده از نموگرام تهیه و تنظیم گردیده که تولید رسوب sediment yield حوزه ۲۹۶ مترمکعب در کیلومتر مربع در سال محاسبه گردیده است. که این میزان فرسایش به لحاظ کیفی در کلاس ۳ قرار دارد که دارای وضعیت متوسط میباشد.

وضعیت سنگ شناسی و چینه شناسی :

همانطوریکه در بخش روش مطالعه ذکر گردید، تنها نقشه زمین شناسی استاندارد و موجود از منطقه، نقشه ۱:۲۵۰۰۰ بود که آن را به مقیاس ۱:۵۰۰۰۰ تبدیل نمودیم و باز با توجه به این که نقشه ۱:۵۰۰۰۰ از اعتبار زیادی برخوردار نیست و تبدیل آن نیز مشکلات فراوانی را در بردارد. لذا مطالعات سنگ شناسی بر این اساس انجام گرفت. به لحاظ نبود عکسهای هوایی منطقه، نقشه مقدماتی تهیه شده جهت تصحیح نهائی با زمین تطبیق داده شده و نکات مهم و نامعلوم مشخص گردید، سپس نقشه تهیه شده در روی نقشه توپوگرافی پایه با مقیاس ۱:۵۰۰۰ تطبیق گردید و بدین ترتیب نقشه زمین شناسی تهیه شده با توجه به نقشه سنگ شناسی مشخص میگردد که منطقه مورد مطالعه از دو دوران زمین شناسی تشکیل یافته است که شامل دوران چهارم (کواترنری) و دوران دوم

منابع و مراجع

- ۱- محمودیان شوشتاری، محمد. ۱۳۸۵. اصول جریان در مجاري باز. اهواز، انتشارات دانشگاه شهید چمران. جلد اول.
- ۲- محمودیان شوشتاری، محمد. ۱۳۸۷. اصول جریان در مجاري باز. اهواز، انتشارات دانشگاه شهید چمران. جلد دوم.
- ۳- شفاعی بجستان، محمود. ۱۳۸۴. هیدرولیک رسوب. اهواز، انتشارات دانشگاه شهید چمران.
- ۴- افشار، عباس. ۱۳۶۳. افشار، عباس. ۱۳۶۳. هیدرولوژی مهندسی. تهران، مرکز نشر دانشگاه.
- ۵- شمسایی، ابوالفضل. ۱۳۸۶. هیدرولیک جریان آب در محیط های متخلخل. تهران، انتشارات دانشگاه صنعتی امیرکبیر. جلد اول: مهندسی زهکشی.
- ۶- علیزاده، امین. ۱۳۸۶. اصول هیدرولوژی کاربردی. مشهد، انتشارات دانشگاه امام رضا (ع).
- ۷- مهدوی، محمد. ۱۳۸۵. هیدرولوژی کاربردی. تهران، انتشارات دانشگاه تهران. جلد اول.
- ۸- مهدوی، محمد. ۱۳۸۶. هیدرولوژی کاربردی. تهران، انتشارات دانشگاه تهران. جلد دوم.
- ۹- حامدی، محمد حسین. ۱۳۸۲. هیدرولیک مجاري باز. تهران، انتشارات دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی. جلد دوم.