

مدل سازی برآورد منطقه‌ای رسوب معلق در حوضه آبریز دره رود اردبیل

رسول صمدزاده: استادیار ژئومورفولوژی، دانشگاه آزاد اسلامی اردبیل، اردبیل، ایران *

مصطفود خیام: استاد ژئومورفولوژی، دانشگاه آزاد اسلامی اردبیل، اردبیل، ایران

عبدالرحیم فاضلی: دانشجوی کارشناسی ارشد ژئومورفولوژی، دانشگاه آزاد اسلامی اردبیل، اردبیل، ایران

وصول: ۱۳۹۰/۱/۱۵ پذیرش: ۱۳۹۱/۳/۲۰، صص ۱۷۸-۱۵۳

چکیده

بار معلق رودخانه شامل مواد معدنی و آلی است که در جریان رود به ویژه جریان‌های آشفته، پخش شده و بدون تماس با بستر تا مسافت‌های زیادی جابجا می‌شود. مواد معدنی مشخصاً شامل ذراتی در اندازه‌ی رس تا دانه‌های ماسه است. بار معلق برحسب غلظت، دی (جریان جرم رسوب در هر واحد زمانی) که تحت عنوان "بار" از آن یاد می‌شود و نیز پراکنش اندازه‌ی ذرات (نسبت بار به ذراتی با اندازه‌ای مشخص) تعیین می‌گردد. ذرات رسی-سیلیتی (غالباً به بار شسته معروف هستند) تا حد زیادی براثر فرایندهای فرسایشی خارج از مجرای رودخانه شکل می‌گیرند، به آسانی به حالت معلق در آمده و پس از ترکیب با جریان آب تا مسافت‌های طولانی به صورت معلق جایه‌جا می‌شوند حوضه‌ی آبریز رودخانه‌ی دره رود به عنوان یکی از زیر حوضه‌های رودخانه‌ی ارس، پخشی از شبکه‌های زهکشی ارتفاعات شمال باختری ایران را در محدوده استان‌های آذربایجان شرقی و اردبیل با حجم بالای رسوب به سمت دریای خزر تخلیه می‌نماید. جریان‌های سطحی این حوضه مواد حاصل از تخریب و فرسایش را به اشکال مختلف به سمت سطح اساس حمل می‌کند که بخشی از آنها شامل نهشته‌های نرم و بافت ریز به صورت رسوبات معلق می‌باشد. از طرف دیگر وجود سد مخزنی یامچی، سقزچی و سبلان در سطح حوضه لزوم مطالعه و شناخت توان رسوب زایی و فرسایش پذیری این حوضه را با رویکرد بالا بردن عمر مفید سدهای یاد شده، دو چنان می‌نماید. عدم وجود ایستگاه‌های هیدرومتری و نمونه برداری غلظت مواد رسوبی در همه زیر حوضه‌ها و لزوم برآورده رسوب در حوضه‌های فاقد آمار از مسائل پیش رو است. بر همین اساس برآورد میزان همبستگی رسوب و دی در حوضه دره رود و زیر حوضه‌های آن و هم چنین پرآورده میزان رسوبات بارمعقل برای حوضه‌های فاقد آمار براساس معادلات منطقه‌ای حاصله ازنتیجه تحقیق و دست یابی به معادله‌ی منطقه‌ای رسوب از اهداف اصلی پژوهش حاضر است برای این منظور داده‌ها و اطلاعات مربوط به دی و رسوب ۳۱ ایستگاه هیدرومتری واقع در حوضه تجزیه و تحلیل گردیده است. مقدار رسوب بارمعقل برآورده شده برای حوضه ۸/۷ میلیون تن درسال بوده و میزان دی ویژه رسوب ۶۲۴ تن درسال در کیلومتر مربع است. خروجی مدل معادلات منطقه‌ای برآورده رسوب برای حوضه دره رود و زیر حوضه‌های رودخانه‌ای قره سو و اهر چای براساس سطح حوضه، طول آبراهه، شیب متوسط حوضه و دی ویژه رسوب ارائه شده است. بر اساس روابط حاصله همبستگی مقدار رسوب با شیب حوضه معکوس می‌باشد. همچنین با توجه به محاسبه‌های صورت گرفته در خصوص بار معلق عبوری در ایستگاه‌های هیدرومتری در یک دوره‌ی سی ساله (که با دی رودخانه همبستگی معنی داری را نشان می‌دهد) و محاسبه‌ی متوجه بار معلق در نقاط مذکور همبستگی معنی داری بین مورفومتری زیر حوضه‌های رودخانه دره رود و میزان رسوبات وجود دارد یافته‌ی اصلی دیگر نیز معادله‌ی نهائی برآورده رسوب معلق براساس پارامترهای مورفومتری حوضه برای حوضه‌های مساحت کمتر از ۵۰۰ کیلومتر مربع و بیشتر از ۵۰۰ کیلومتر مربع ارائه شده است.

واژه‌های کلیدی: ایستگاه هیدرومتری، حوضه دره رود، بارمعقل، دی ویژه رسوب، مورفومتری حوضه، همبستگی نمائی

مقدمه

رسوب به کلیه می مواد جامدی که توسط آب حمل می شود، اطلاق می گردد و بر اساس نجوهی جابجایی بار رسوبی به انواع بار معلق و بار بستر تقسیم می گردد. بار معلق در جریان رود به ویژه جریان های آشفته، پخش شده و بدون تماس با بستر تا مسافت های زیادی جابجا می شود. از لحاظ منبع نیز رسوب های معلق از ذرات ریز و قابل شستشو و مواد بستر نشات می گیرند P (HICKS & etal 2003) 426. مواد رسوبی معلق عمدتا از رس، کلوئیدهای آلی وسیلت تشکیل می شوند. این مواد سرعت ترسیب کمی داشته و در هنگام انتقال سیال در جریان های آشفته به صورت معلق در می آیند (SMALL & etal 1990 P223).

مخازن سدها ناشی از پرشدگی مواد رسوبی، طراحی حوضچه های رسوب گیر، عملیات رسوب زدائی و ... برپایه اطلاعات رسوب حوضه استوارند.

هرچند که ارتباط مقادیر رسوب با عوامل آب و هوائی، هیدرولوژیکی، توپوگرافی، زمین شناسی، ژئومورفولوژی و کاربری اراضی کاملاً شناخته شده است، ولی از بین این عوامل ارتباط مقدار رسوب با عوامل هیدرولوژیکی مهمتر می باشد. با توجه به اینکه قسمت اعظم بارکل رسوب رودخانه ها را بار معلق تشکیل می دهد و نسبت بارکف به بار معلق در رودخانه ی دره رود حدود ۳۰ درصد می باشد و این نسبت به میزان دبی رودخانه بستگی دارد (فاضلی ۱۳۸۵)، بنابراین، تخمین صحیح مقدار رسوب بار معلق از اهمیت ویژه ای برخوردار می باشد.

حوضه ی آبریز دره رود به عنوان یکی از زیر حوضه های فرعی دریای خزر به لحاظ برخورد داری از شرایط خاص محیطی همچون حاکمیت آب و هوای نیمه خشک در سطوح پایین دست تا نیمه مرطوب سرد در ارتفاعات، بارش های رگباری، مجموعه های سنگی حساس به تخریب و فرسایش به ویژه نهشته های دریاچه ای پلیو- کواترنر در سر تا سر دشت و دامنه های پای کوهی، جریان های گلی آتششانی پایکوه های پیرامونی سبلان، روند منفی حاکم بر مراتع، یکی از پهنه های فرسایش پذیر استان اردبیل محسوب می گردد. علاوه بر این ویژگی ها وجود سه سد مخزنی در سطح حوضه، اهمیت شناخت توان رسوب زایی و فرسایش پذیری را با رویکرد بالا بردن عمر مفید سدهای یاد شده را دو چندان می کند.

فرسایش خاک و رسوب زائی در حوضه های آبریز که باعث از بین رفتن خاک، فقیر شدن خاک ها، آلدگی آبها دراثر رسوب گذاری، کم شدن عمر مفید سازه های آبی و... می گردد، از مشکلات وضعیات موجود در مدیریت منابع آب و خاک و محیط زیست حوضه های آبریز کشور می باشد. فرسایش زیاد و انتقال رسوبات نه تنها باعث برهم خوردن تعادل طبیعی رودخانه شده بلکه خساراتی از قبیل تغییر مسیر رودخانه، انباشت رسوبات در دریاچه ی سدها و کاهش حجم مفید آنها را به دنبال دارد. بدیهی است است که دامنه و وسعت موارد یاد شده در سرزمین های خشک و نیمه خشک به مراتب بیشتر از بقیه نقاط جهان میباشد. بنابراین، برآورد رسوبات در پروژه های حفاظت خاک و طراحی و اجرای سازه های آبی و بهره برداری از منابع آب از اهمیت بسزایی دارد. همچنین محاسبات حجم مرده

بین مشخصات مورفومتری حوضه ها و بارمعلق درایستگاههای هیدرومتری موجود در حوضه ای رودخانه ای دره رود استفاده شده است

داده های جمع آوری شده شامل موارد زیر می باشد

- ۱- نقشه های رقومی ۱:۵۰۰۰۰ و ۱:۲۵۰۰۰
- ۲- توبوگرافی سازمان های نقشه برداری کشور و جغرافیائی نیروهای مسلح
- ۳- آمار دبی رودخانه ها و رسوب بارمعلق و مشخصات ایستگاههای هیدرومتری از شرکت آب منطقه ای اردبیل
- ۴- آمار بارش و دمای ایستگاههای موجود در حوضه و پیرامون آن از سازمان هواشناسی و شرکت آب منطقه ای اردبیل
- ۵- مراحل تجزیه و تحلیل داده ها و اطلاعات به شرح زیر می باشد
- ۶- بدست آوردن میزان فرسایش ویژه حوضه های آبریز در محل ایستگاههای هیدرومتری
- ۷- بدست آوردن معادلات منطقه ای رسوب براساس مشخصات مورفومتری زیر حوضه ها و درنهایت حوضه آبریز دره رود
- ۸- رسیدن به معادله نهائی منطقه ای رسوب بارمعلق
- ۹- برای تحلیل آماری داده ها از نرم افزارهای Office2007, smada, Spss,...
- ۱۰- جهت تهیه نقشه ها از نرم افزار ArcGis 9.2 استفاده شده است.
- ۱۱- جایگاه جغرافیائی حوضه های موردمطالعه حوضه ای رودخانه دره رود در شمال باختری کشور با مساحتی معادل ۱۴۲۰۰ کیلومتر مربع، بخشی از آب های سطحی استانهای اردبیل و آذربایجان شرقی را به سمت دریای خزر زهکشی می نماید. بیشینه

از طرف دیگر اگاهی از میزان مواد رسوبی که توسط جریان رودخانه حمل و ته نشین می گردد جزو اطلاعات لازم و ضروری برای اجرای سازه های آبی و مدیریت منابع آب هر حوضه می باشد. نظر به اینکه میزان رسوبات حمل شده در حوضه های آبریز فقط در تعداد محدودی از رودخانه ها از طریق نمونه برداری غلظت (جرم رسوب در هر واحد از حجم آب بر حسب میلی گرم رسوب در هر واحد لیتر آب) اندازه گیری می شود و در اکثر حوضه ها این آمار و اطلاعات موجود نبوده و همواره تخمین میزان رسوبات در این حوضه ها با مشکل روپرتو است. تعمیم نتایج اندازه گیری های به عمل آمده در رودخانه های دارای آمار به سایر حوضه های فاقد آمار و رسیدن به معادلات منطقه ای با متغیرهای قابل دسترس جهت برآورد رسوب هدف اصلی این تحقیق می باشد.

عدم وجود ایستگاههای هیدرومتری و نمونه برداری غلظت موادر رسوبی در تمامی رودخانه های منطقه ولزوم برآورد رسوب در حوضه های فاقد آمار از مسائل پیش رو می باشد

- اهداف پژوهش

- به طور کلی هدف اصلی این پژوهش عبارت است از:
- برآورد میزان همبستگی رسوب و دبی در حوضه ای دره رود و زیر حوضه های آن
- برآورد میزان رسوبات بارمعلق برای حوضه های فاقد آمار براساس معادلات منطقه ای حاصل شده از نتیجه تحقیق و دستیابی به معادله ای منطقه ای رسوب.

- مواد و روش ها

در این تحقیق از روش همبستگی بین داده های رسوب بارمعلق و دبی رودخانه ها و همچنین همبستگی

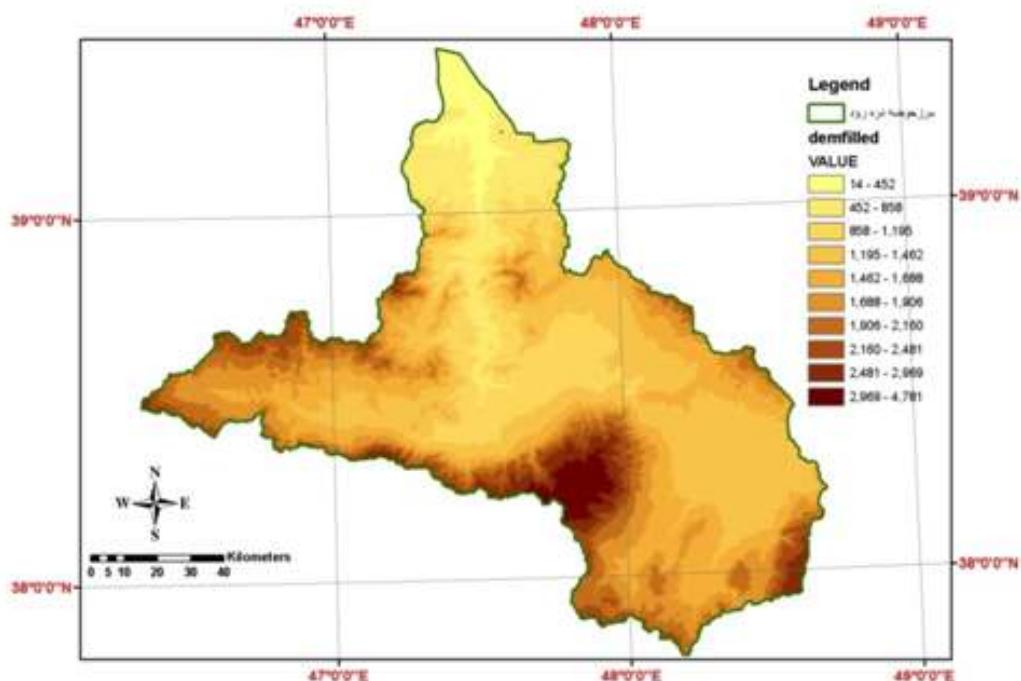
باغرو داغ و سبلان سرچشمه گرفته و پس از بهم پیوستن رودخانه‌های عمده‌ی منطقه اردبیل نظیر بالخلوچای؛ قوریچای؛ هیرچای؛ نمین‌چای؛ سقرچی‌چای؛ یدی بولیک؛ نوران‌چای؛ فره سو؛ سولاچای و به این رودخانه در محل روستای سامیان از دشت اردبیل خارج و در مسیر حرکت خود از منطقه مشکین شهر، رودخانه‌های دیگری نظیر رضی‌چای؛ انارچای؛ قوشه‌چای؛ قوریچای؛ خیاچای و.... در حوالی روستای دوست بیگلو به اهر چای پیوسته و رودخانه دره رود را تشکیل می‌دهد. حوضه آبریز این رودخانه دره رود در دوستان اردبیل و آذربایجان‌شرقی واقع بوده و از شهرهای واقع در حوضه می‌توان از اردبیل، مشکین شهر و اهر نام برد. در نقشه شماره (۱) موقعیت منطقه مورد مطالعه در شمال باختری کشور و در شکل شماره ۲ نیز طبقات ارتفاعی حوضه نشان داده شده است.

یارتفاع حوضه، مربوط به قله‌ی سبلان با ۴۸۱۱ متر و کمینه‌ی آن در محل تلاقی با رودخانه‌ی ارس در ضلع شمالی اصلاحندوز ۱۰۰ متر از سطح دریا می‌باشد. رودخانه‌ی دره رودبا جهت جریان جنوبی شمالی، مهمترین رودخانه‌ی واقع در حوضه‌ی آبریز ارس در ایران می‌باشد. این رودخانه از دو شاخه‌ی اصلی قره سو و اهر چای تشکیل شده است. جدا از سرشاخه‌های اصلی و فرعی، جهت کلی رود اهر چای باختری خاوری است. ابتدائی ترین محل تشکیل سرشاخه‌های فرعی اهر چای از دامنه‌های شمال خاوری کوه کسبه واقع در ۲۵ کیلومتری باختر شهر ورزقان است. این رود پس از عبور از شهرهای ورزقان و اهر، در شمال باختری روستای دوست بیگلو به قره سو متصل می‌شود.

جهت کلی جریان رودخانه‌ی قره سو نیز خاوری باختری است. سرشاخه اصلی این رودخانه از ارتفاعات



شکل شماره (۱) موقعیت حوضه آبریز دره رود در استانهای اردبیل و آذربایجان‌شرقی



شکل شماره (۲) نقشه طبقات ارتفاعی حوضه‌ی دره رود

تغییرات رژیم دمایی در محدوده مورد مطالعه، تغییرات دمایی ماهانه برای پنج عامل بیشینه مطلق، میانگین بیشینه، متوسط، میانگین کمینه و کمینه‌ی مطلق ایستگاههای منتخب، ارائه شده است. اشکال عمدۀ ای که در کار تلفیق و تحلیل اطلاعات ایستگاههای اقلیم‌شناسی منطقه وجود دارد، هم تقویم نبودن آنهاست. معیار زمان، در شبکه وزارت نیرو تقویم هیدرولوژی ایرانی است، که از اول مهر هرسال شروع و تا پایان شهریور سال بعد را شامل می‌شود. اطلاعات ایستگاههای هواشناسی، با توجه به تبادلات بین المللی، بر حسب ماههای میلادی گزارش می‌شود. به منظور هم تقویم نبودن اطلاعات، در حین انجام مطالعات، اطلاعات سازمان هواشناسی به سال آبی تبدیل گردیده است.

- تحلیل فراسنج‌های آب و هوای حوضه‌ی دره رود با توجه به هدف پژوهش از بین فراسنج‌های آب و هوایی فقط دما و بارندگی که در فرآیند رسوب زایی نقش آفرین هستند. مورد بررسی قرار گرفته است.

- دما
دما نمایه‌ای است از شدت گرما، و مقدار آن در یک نقطه، به عوامل زیادی بستگی دارد که از آن جمله، می‌توان به عرض جغرافیائی، پستی و بلندی، تاثیر خشکی و دریاها، پوشش گیاهی اشاره نمود. تحولات هیدرولوژیکی، مانند ذوب برف، و بیولوژیکی مانند پوشش گیاهی تابعی از عنصر دما می‌باشد.

در تجزیه و تحلیل عامل دما در محدوده مورد مطالعه، از مجموع آمار ۱۴ ایستگاه تبخیر سنجی، کلیماتولوژی و سینوپتیک تحت نظر وزارت نیرو و سازمان هواشناسی استفاده گردیده است. به منظور بررسی

جدول شماره (۱) مشخصات ایستگاههای هواشناسی مورد مطالعه واقع در حوضه دره رود و پیرامون آن

ردیف	نام ایستگاه	نوع ایستگاه	طول حاوری ثانیه-دقیقه-درجه	عرض شمالی ثانیه-دقیقه-درجه	ارتفاع (متر)	مشخصات جغرافیائی
1	پارس آباد	سینوپتیک	47-55-18	39-39-08	75	
2	اصلاندوز	تبخیرستنجی	47-22-26	39-25-56	161	
3	مشیران	کلیماتولوژی	47-32-26	38-40-46	705	
4	دوست بیگلو	تبخیرستنجی	47-32-06	38-32-55	816	
5	سامیان	تبخیرستنجی	48-14-47	38-22-29	1286	
6	اهر	سینوپتیک	47-03-16	38-28-06	1345	
7	آبی بیگلو	تبخیرستنجی	48-33-29	38-16-54	1348	
8	ارجیل	سینوپتیک	48-17-02	38-13-51	1365	
9	نمین	تبخیرستنجی	48-28-03	38-24-51	1405	
10	مشکین شهر	سینوپتیک	47-40-02	38-23-55	1485	
11	نیر	تبخیرستنجی	48-01-07	38-02-22	1623	
12	سرعنین	کلیماتولوژی	48-04-09	38-09-05	1692	
13	لای	تبخیرستنجی	47-54-25	38-06-55	2038	
14	نور	تبخیرستنجی	48-33-42	38-00-47	2503	

باتوجه به نقشه‌های هم دما و گرادیان دمایی حوضه متوسط دمای سالانه حوضه از 3.4°C - درجه سانتی گراد تا 15.5°C درجه سانتی گراد متغیر می باشد. که این موضوع بیانگر تغییرات دمایی زیاد در حوضه ناشی از اختلاف ارتفاع حدود 4700 متری در حوضه دره رود می باشد. بر اساس نقشه‌ای همدما متوسط دمای سالانه حوضه 11.2°C درجه سانتی گراد محاسبه شده است.

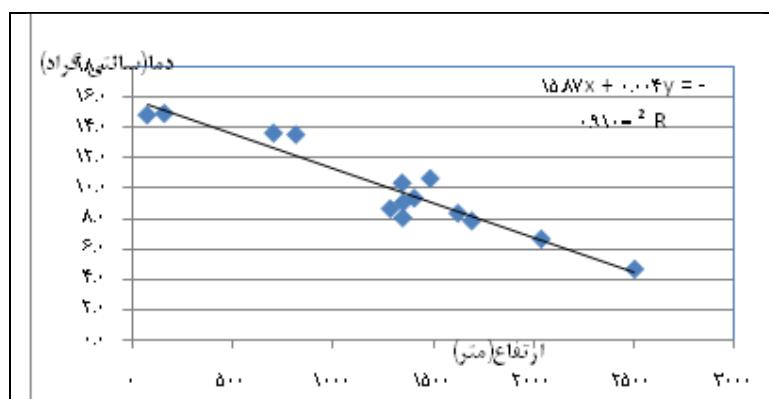
- گرادیان دما

جهت بررسی تغییرات وضعیت دما در ماههای مختلف سال بین ارتفاع محل و دمای متوسط ماهانه و سالانه رابطه‌ی همبستگی خطی برقرار گردیده است. در جدول شماره (۲) معادلات همبستگی ماهانه و درنمودار شماره (۱) گرادیان دمای سالانه حوضه ارائه گردیده است. همچنین درجهت شناخت وضعیت دمایینقشه همدما حوضه تهیه شده است (شکل شماره ۳).

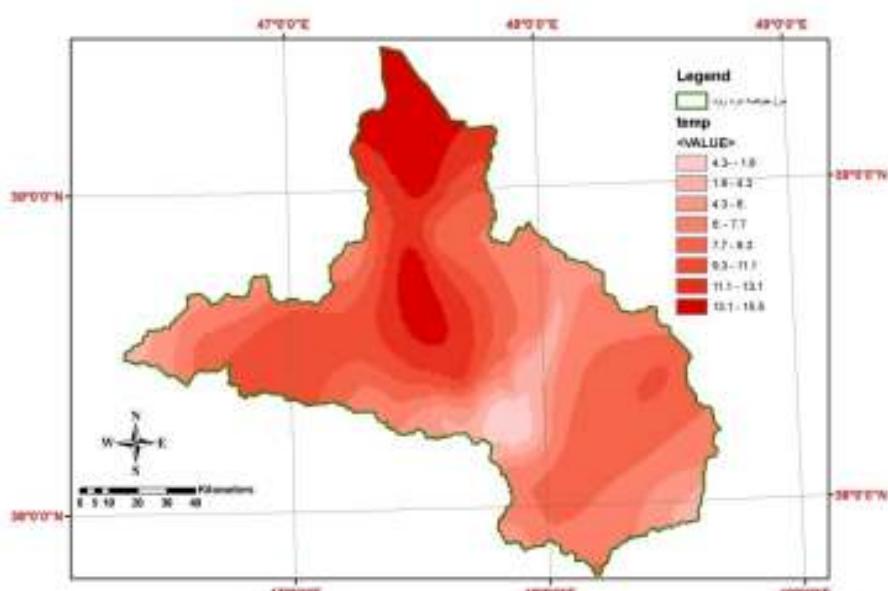
جدول شماره (۲) معادلات گرادیان ماهانه دما در حوضه دره رود

زمان	رابطه همبستگی	R ²	R	میزان افت دما به ازای ۱۰۰۰ متر
مهر	$Y=-.003X+17.36$	0.857	0.93	3
آبان	$Y=-.003X+11.75$	0.874	0.93	3
آذر	$Y=-.003X+6.983$	0.89	0.94	3
دی	$Y=-.004X+4.653$	0.849	0.92	4
بهمن	$Y=-.004X+5.273$	0.864	0.93	4
اسفند	$Y=-.005X+9.269$	0.848	0.92	5
فروردین	$Y=-.004X+14.97$	0.842	0.92	4
اردیبهشت	$Y=-.005X+19.46$	0.874	0.93	5

خرداد	$Y=-.005X+23.85$	0.813	0.90	5
تیر	$Y=-.005X+26.97$	0.818	0.90	5
مرداد	$Y=-.005X+26.8$	0.781	0.88	4
شهریور	$Y=-.004X+22.87$	0.782	0.88	4
سالانه	$Y=-.004X+15.87$	0.91	0.95	4



نمودار شماره (۱) گرادیان دمای سالانه در حوضه دره رود



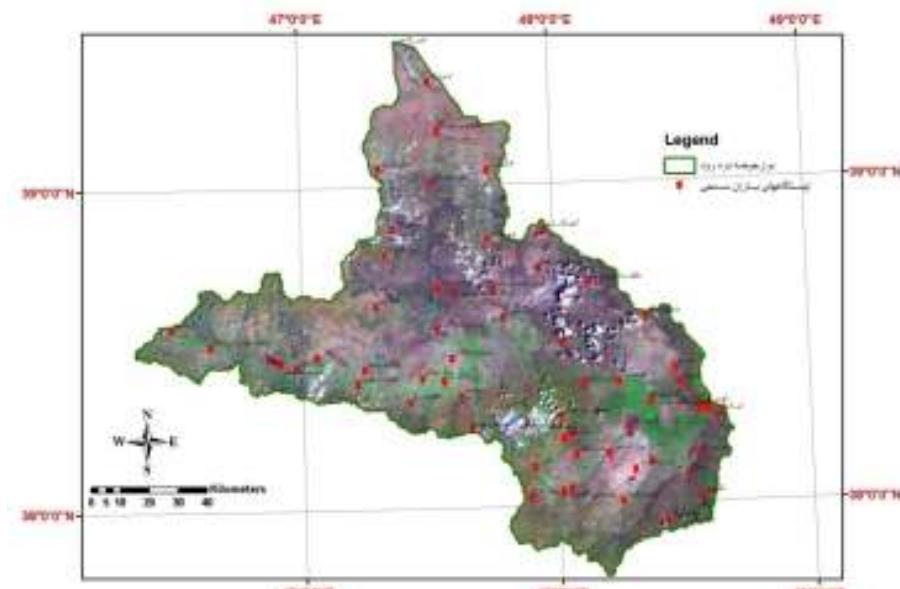
شکل ۳: نقشه‌ی منحنی‌های همدمای حوضه آبریز دره رود

گردیده، و بس از بررسی صحت و سقمه داده‌ها، آمار برای یک دوره سی ساله (۱۳۸۶-۱۴۰۷) تطویل و همزمان گردیده که نتایج حاصل در جدول شماره (۳) ارائه شده است.

- بررسی میزان بارندگی در حوضه دره رود برای بررسی بارندگی حوضه، آمار بارش سالانه ۴۴ ایستگاه باران سنجی، تبخیر سنجی، سینوپتیک و کلیماتولوژی موجود در حوضه، جمع آوری

است. با توجه به آمار موجود ایستگاههای بارانسنجی، میزان بارندگی در حوضه از ۲۲۴ میلیمتر درایستگاه مشیران تا ۴۷۴ میلیمتر درایستگاه سئین متغیر می‌باشد. بیشترین میزان بارش در دامنه‌های سبلان و کمرین میزان بارندگی حوضه مربوط به میکروکلیماهای منطقه‌ای واقع در حوالی روستای مشیران می‌باشد، بطوريکه منحنی بسته ۲۰۰ میلیمتر در نقشه همباران کاملاً مشخص می‌باشد. متوسط بارندگی سالانه حوضه دره رود ۳۱۲ میلیمتر برآورد شده است.

عامل بارش رابطه نزدیکی با وضعیت توپوگرافی منطقه، بخصوص ارتفاع دارد. و معمولاً دریک رژیم معین، با افزایش ارتفاع، میزان بارندگی افزایش می‌یابد. البته این افزایش بسته به موقعیت عمومی منطقه، از ارتفاع معینی متوقف می‌گردد. درین حوضه رابطه گرادیان بارندگی به صورت $P=126.1+0.136*(H)$ $R=0.76$ بدست آمده است. همچنین با مدنظر قراردادن رابطه فوق منحنی‌های همباران حوضه‌ی دره رود ترسیم و در نقشه شماره (۵) ارائه شده

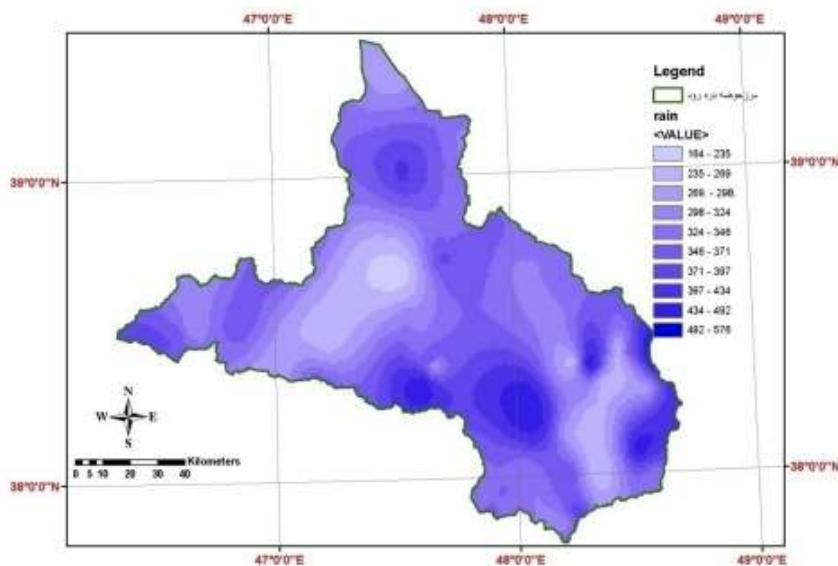


شکل ۴: موقعیت ایستگاههای باران سنجی در سطح حوضه

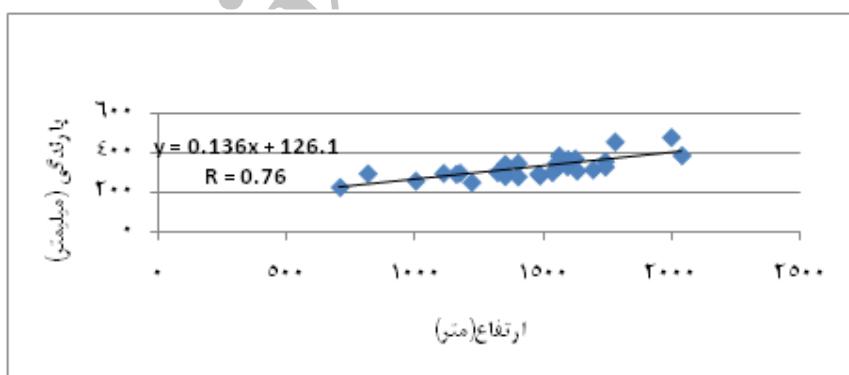
جدول شماره ۳: مقادیر بارندگی‌های ایستگاههای موجود در سطح حوضه و نواحی پیرامونی آن

نام ایستگاه و پیرامونی بارندگی	آزادگان	حداکثر	حدائق	انحراف معیار	صریب تغییرات	آزادگان	حداکثر	حدائق	انحراف معیار	صریب تغییرات	آزادگان	حداکثر	حدائق	انحراف معیار	صریب تغییرات	
نام ایستگاه و پیرامونی بارندگی	آزادگان	حداکثر	حدائق	انحراف معیار	صریب تغییرات	آزادگان	حداکثر	حدائق	انحراف معیار	صریب تغییرات	آزادگان	حداکثر	حدائق	انحراف معیار	صریب تغییرات	
میانگین	349.7	364.0	326.8	367.8	291.2	263.6	382.7	454.8	271.6	278.3	279.3	295.9	452.4	282.3	302.1	332.5
حداکثر	784.8	642.5	584.7	817.5	498.5	416.5	754.5	897.6	399.7	412.1	550.7	583.7	892.1	401.0	594.8	655.3
حدائق	191.0	213.5	194.3	199.0	169.5	177.5	203.5	187.9	168.3	173.5	182.2	184.0	289.4	126.0	133.8	194.5
انحراف معیار	123.7	108.3	98.5	132.7	75.6	65.4	116.3	142.1	59.5	64.3	82.8	87.6	135.5	75.7	97.0	102.8
صریب تغییرات	35.4	29.7	30.2	36.1	26.0	24.8	30.4	31.2	21.9	23.1	29.6	29.6	29.9	26.8	32.1	30.9

دردین	کاسپین	آم	تاره کند امر	صلوات	شورستان	قصم آباد	سیاه پوش	سرعن	سلامان	بلین	وست بیگان	خوش آباد	شیخنه لو	تاره کند اکنون	تاره کند ارمن	
277.6	306.5	298.9	248.6	345.1	290.1	299.3	354.2	312.9	239.4	474.9	293.1	346.0	312.8	343.5	290.7	میانگین
390.5	413.1	422.0	391.6	507.8	458.2	605.8	715.9	600.3	530.5	936.2	421.4	476.2	616.8	541.5	560.5	حداکثر
21.2	164.1	181.3	119.0	191.7	186.5	119.0	135.0	66.5	127.0	309.7	149.1	233.5	204.1	152.4	142.0	حداقل
73.8	51.8	66.8	65.3	86.0	71.2	100.4	112.5	97.7	77.5	148.4	73.8	54.0	90.7	87.0	109.6	انحراف معیار
26.6	16.9	22.3	26.2	24.9	24.5	33.6	31.8	31.2	32.4	31.2	25.2	15.6	29.0	25.3	37.7	ضریب تغییرات



نقشه شماره (۵) نقشه متحنی های هم باران حوضه آبریز دره رود



نمودار شماره (۲) گرادیان بارندگی در حوضه دره رود

ارتفاع ۴۸۱۱ متر، با پست ترین نقطه آن، یعنی متهی الیه ضلع باختری جلگه مغان در خروجی شهر اصلاح‌نوز بالارتفاع حدود ۱۰۰ متر از سطح دریا، به بیش از ۴۷۰۰ متر می‌رسد. این پهنه‌های کوهستانی،

- ویژگی‌های هیدرولوژیکی حوضه‌ی دره رود قسمت اعظم حوضه‌ی دره رود به صورت مناطق کوهستانی بوده که در مسافتی حدود ۱۰۰ کیلومتر، اختلاف ارتفاع بلندترین نقطه آن (قله سبلان) با

می‌گیرد. قدیمی ترین ایستگاه حوضه، مشیران است که از سال ۱۳۲۸ آمار دبی روزانه آن در دسترس می‌باشد. با توجه به طول دوره آماری و لحاظ نمودن موقعیت ایستگاه‌های هیدرومتری، ۳۱ ایستگاه واقع در حوضه، جهت انجام مطالعات انتخاب گردید. در جدول شماره (۴) مشخصات و موقعیت ایستگاه‌های هیدرومتری، که از داده‌ها و اطلاعات دبی و بارمعلق آنها، در تهیه این مقاله استفاده گردیده، ارائه شده است.

در رابطه با خصوصیات هیدرولوژیکی دره رود، ویژگی هایمورفومتریک حوضه که به طور مستقیم بر رژیم آبی آن از قبیل تولید رواناب سالانه، حجم سیلان و شدت فرسایش اثرگذار بوده و به طور غیرمستقیم با تأثیر بر آب و هوای وضعیت اکولوژیکی و پوشش گیاهی، به میزان زیادیرژیم آبی حوضه را تحت تأثیر قرار می‌دهد، مورد بررسی قرار گرفته است. پاره‌ای از خصوصیات مورفومتریک از جمله ارتفاع، جهت دامنه و شیب حوضه، نیز می‌تواند بسیاری از عوامل آب و هوایی، نظیر دما و تغییرات آن، نوع و میزان ریزش جوی و تبخیر و تعرق را تشديد یا تعدیل نماید.

شامل کوههای تالش در ضلع جنوب خاوری است، که با چرخش ۴۵ درجه‌ای در ضلع شمالی خاوری و چاله‌ی زمین ساختی اردبیل، امتداد خاوری پیدا کرده و به مجموعه کوهستانی قره داغ وصل می‌شود. در قسمت مرکزی توده آتشفسانی سبلان قرار داشته که امتداد باختی آن به قوشه داغ وصل می‌شود واز سمت جنوب نیز، با ارتفاعات بزرگش در ارتباط است. وجود این ارتفاعات، باعث گردیده تا آب و هوای حوضه از ویژگیهای خاصی برخوردار گردیده و رژیم جریان رودخانه‌ها برفی باشد (نمودار ۱۳۸۹، ص ۱۰۷). بارش‌های زمستانی عمده‌تاً به شکل برف، سرمای طاقت‌فرسا، افزایش تعداد روزهای یخ‌بندان و بادهای محلی (کوه به دره و دره به کوه) از مشخصه‌های باز عامل ارتفاع در سطح حوضه می‌باشد. قرار گرفتن توده سترگ سبلان در جنوب حوضه، و جهت آن در تعیین تیپ اقلیمی، و کم و کیف عناصر اقلیمی آن، (بارش، دما و رطوبت نسبی) تأثیر کامل دارد.

در حوضه دره رود ۳۸ ایستگاه هیدرومتری، با درجات مختلف دایر بوده که کار اندازه گیری دبی و نمونه برداری بارمعلق و کیفیت شیمیائی در آنها انجام

جدول شماره (۴) مشخصات و موقعیت ایستگاه‌های هیدرومتری مورد مطالعه در حوضه دره رود

ردیف	نام رودخانه	نام ایستگاه	مشخصات جغرافیائی				تجهیزات	تجهیزات
			طول	عرض	ارتفاع	تغیریک	لینیگراف	اصل
1	پل المس	بالخلوچای	48-11-19	38-08-16	1440	*	*	*
2	قره سو	سامیان	48-14-48	38-22-53	1290	*	*	*
3	آتشگاه	نوران چای	48-03-23	38-13-05	1773	*	*	*
4	یامچی	بالخلوچای	48-02-11	38-02-05	1584	*	*	*
5	نیر چای	نیر	47-59-38	38-02-02	1624	*	*	*
6	آلاذینگه	قره سو	48-35-22	38-17-00	1347	*	*	*
7	نوران چای	نوران	48-11-37	38-13-59	1423	*	*	*
8	نمین چای	نمین	48-29-06	38-25-45	1459	*	*	*
9	دوست بیگلو	قره سو	47-32-18	38-33-02	780	*	*	*

*	*	*	1116	38-29-41	48-01-58	ارباب کندی	قره سو	10
*	*	*	244	39-17-41	47-31-8	بران	دره رود	11
*	*	*	705	38-41-10	47-32-01	مشیران	دره رود	12
*	*		1394	38-07-28	48-22-01	کوزه تپرافقی	قوزیچای	13
*	*		1332	38-18-26	48-21-43	گیلانده	بالخلوچای	14
*	*		1575	38-04-55	48-30-28	هیر	هیرچای	15
*			2068	38-07-00	47-54-03	لای	لای چای	16
*			1800	38-10-38	48-03-19	ویلادرق	ولادرق چای	17
*			1410	38-18-17	48-10-06	باروق	شهریور چای	18
*			1375	38-13-23	48-34-30	ابریل	سقراچی چای	19
*			1350	38-22-17	48-31-32	نه کران	نرگس چای	20
*			1352	38-23-14	48-29-04	سولا	سولا چای	21
*			1385	38-15-07	48-10-40	عومقین	یدی بولیک چای	22
*			1493	37-59-53	48-15-14	شمس آباد	آغ چای	23
*			1420	38-23-56	47-41-39	پل سلطانی	خیاو چای	24
*			1073	38-55-35	47-45-09	الله یارلو	سمبور چای	25
*			1300	38-28	46-59	اشدقی	اهر چای	26
*			1430	38-28	46-52	اورنگ رشت آباد	اهر چای	27
*			1400.00	38-27	46-55	برمیس چای	اهر چای	28
*	*	*	1220	38-25	47-14	تازه کنداهر	اهر چای	29
*			1630.00	38-31	46-34	کاسین	اهر چای	30
*			1430	38-30	46-57	رواسجان	اهر چای	31

در این راستا پارامترها یمور فومتری حوضه دره رود و زیر حوضه های آن در ۳۱ حوضه مربوط به ایستگاه های هیدرومتری، محاسبه و در جدول شماره (۵) ارائه شده است.

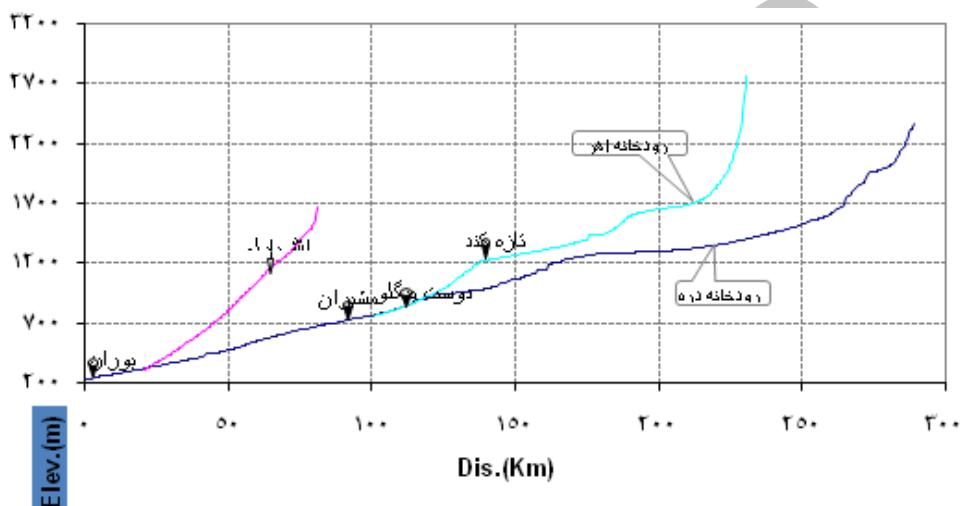
جدول شماره (۵) مشخصات مورفو متری حوضه آبریز دره رود وزیر حوضه های آن در محل ایستگاه های هیدرومتری

شیب حوضه(%)	مشخصات ارتفاعی				سطح(Km)	محیط(KM)	نام رو دخانه	ایستگاه	ردیف
	متوسط	حداک ثمر	حداک حافت						
28	2416	3655	1765	41	37		نوران چای	آشناگاه	1
9	1412	1703	1327	10	23		قره سو	آزادیزگه	2
17	1458	2215	1059	171	72		سمبور چای	ا. یارلو	3
11	1735	4781	1095	5268	482		قره سو	ارباب کندی	4
14	1897	2950	1346	1133	254		اهر چای	اشدقی	5
23	2471	3831	1444	125	84		شهریور چای	باروق	6
15	1953	2791	1457	74	82		برمیس چای	برمیس	7
15	1538	4781	232	13979	1044		دره رود	بوران	8
15	2105	4781	1413	1044	214		بالخلوچای	پل الماس	9
31	2634	4556	1378	154	84		خیاو چای	پل سلطان	10
14	1823	3131	1236	2055	338		اهر چای	تازه کند امر	11
11	1685	4781	774	7362	567		قره سو	دوسن بیگلو	12
14	1960	2950	1472	788	188		اهر چای	اورنگ	13
19	2008	2794	1439	163	100		کشانچای	رواسجان	14

۱۱	۱۷۸۷	۴۷۸۱	۱۲۹۰	۴۱۱۹	۴۳۸	قره سو	سامیان	۱۵
۱۴	۱۵۳۹	۱۸۸۳	۱۳۳۴	۴۱	۴۳	سولاچای	سولا	۱۶
۱۴	۱۸۱۴	۲۵۴۵	۱۴۸۶	۱۳۲	۸۱	آق چای	شمس آباد	۱۷
۱۹	۲۱۹۴	۳۸۰۷	۱۴۱۶	۷۹	۷۳	یدی بولیک	عموقین	۱۸
۱۳	۱۹۹۸	۲۹۵۰	۱۶۷۵	۲۴۱	۱۰۹	اهرچای	کاسین	۱۹
۱۲	۱۷۴۹	۲۵۴۵	۱۳۸۵	۸۰۲	۲۰۳	قورچای	کوزه توپراقی	۲۰
۱۳	۱۹۰۱	۴۷۸۱	۱۳۱۴	۲۰۵۰	۳۵۴	بالخلوچای	گیلانده	۲۱
۲۴	۲۸۰۳	۳۶۹۴	۲۰۵۴	۱۸	۳۱	لای چای	لای	۲۲
۱۳	۱۶۷۶	۴۷۸۱	۶۷۳	۱۱۳۷۹	۹۲۸	دره رود	مشیران	۲۳
۱۶	۱۶۹۴	۲۰۷۷	۱۴۳۱	۳۲	۳۶	نمین چای	نمین	۲۴
۱۳	۱۴۰۴	۱۵۸۰	۱۳۲۸	۶	۱۷	ترگس چای	ننه گران	۲۵
۱۵	۱۹۳۵	۳۶۵۵	۱۳۹۶	۱۲۸	۷۳	نوران چای	نوران	۲۶
۲۰	۲۴۷۹	۴۳۸۳	۱۶۰۵	۱۶۸	۱۰۲	نیرچای	نیر	۲۷
۱۶	۲۰۸۹	۲۷۹۷	۱۷۸۴	۱۱	۲۸	ویلادرق چای	ویلادره	۲۸
۲۰	۲۲۲۷	۳۲۲۱	۱۴۳۱	۱۸۲	۹۰	هیرچای	هیر	۲۹
۱۵	۲۱۱۷	۴۳۸۳	۱۵۵۷	۵۶۷	۱۷۴	بالخلوچای	یامچی	۳۰
۱۳	۱۵۵۸	۲۳۴۱	۱۳۶۴	۵۵	۵۵	سقزچی چای	ابریل	۳۱

ناحیه	متوسط	زمان تمرکز(ساعت)		طول شاخه اصلی Lca (کیلومتر)	طول شاخه اصلی رودخانه (کیلومتر)	عرض مستطیل معادل (کیلومتر)	طول مستطیل معادل (کیلومتر)	ضریب گراویتیوس
		درصد	ویلایمن					
۶.۸	۸.۸	۱۵.۷	۷.۳	۶.۰	۷۳.۰	۳	۱۶	۱.۶۱
۰.۱۱	۰.۲	۵.۲	۲.۵	۴.۰	۱۷.۰	۱	۱۰	۱.۹۸
۱.۷	۱.۹	۱۱.۵	۶.۵	۹.۰	۵۶.۰	۶	۳۰	۱.۵۵
۰.۴۸	۰.۷	۲۴.۵	۱۳.۴	۶۰.۰	۱۵۴.۰	۲۴	۲۱۷	۱.۸۶
۰.۸۴	۱.۳	۱۲.۹	۷.۸	۳۱.۰	۷۳.۰	۱۰	۱۱۷	۲.۱۱
۲.۳	۳.۹	۷.۹	۳.۳	۱۶.۰	۴۰.۰	۳	۳۹	۲.۱۰
۲.۴	۲.۷	۵.۷	۲.۴	۱۳.۰	۲۵.۰	۲	۳۹	۲.۶۷
۰.۵۱	۰.۶	۴۰.۹	۲۶.۷	۱۱۰.۰	۳۰۰.۰	۲۸	۴۹۳	۲.۴۷
۰.۹۴	۱.۳۲	۱۱.۹	۵.۴	۲۳.۵	۶۸.۰	۱۱	۹۶	۱.۸۶
۳.۸	۵.۳	۷.۲	۲.۹	۱۴.۰	۳۹.۰	۴	۳۸	۱.۸۹
۰.۸۸	۱.۹	۲۲.۴	۱۴.۹	۴۱.۰	۱۳۵.۰	۱۳	۱۵۶	۲.۰۹
۰.۵۳	۰.۷	۳۲.۰	۱۸.۶	۹۲.۰	۲۱۰.۰	۲۹	۲۵۵	۱.۸۵
۱	۱.۶	۸.۱	۴.۵	۲۱.۵	۴۴.۰	۹	۸۵	۱.۸۸
۱.۹	۲.۵۷	۶.۶	۳.۳	۱۵.۰	۳۳.۰	۴	۴۶	۲.۱۹
۰.۴۹	۰.۸۸	۱۸.۵	۹.۷	۴۱.۰	۱۱۴.۰	۲۱	۱۹۸	۱.۹۱
۰.۳۳	۰.۸۵	۶.۶	۳.۷	۶.۵	۲۷.۰	۲	۱۹	۱.۸۶
۰.۹	۱.۷	۶.۱	۳.۰	۱۰.۰	۲۸.۰	۴	۳۷	۱.۹۸
۱.۶	۳.۶	۸.۲	۳.۱	۱۴.۰	۳۸.۰	۲	۳۴	۲.۳۰
۲	۱.۹۶	۵.۷	۲.۷	۱۰.۹	۲۷.۳	۵	۵۰	۱.۹۷
۰.۵	۰.۸	۱۰.۴	۶.۴	۲۱.۰	۵۵.۰	۹	۹۳	۲.۰۱

0.62	1.0	16.0	7.9	40.0	95.0	12	164	2.19
8.7	9.7	1.4	0.4	4.0	6.0	1	14	2.09
0.52	0.66	31.6	19.7	40.0	223.0	26	438	2.44
1.2	1.8	3.7	1.8	5.0	15.0	2	16	1.77
0.29	0.57	3.4	1.8	3.0	11.0	1	8	1.93
1.1	2.9	8.7	3.4	12.0	40.0	4	33	1.82
3.6	5.3	6.6	2.5	15.0	33.0	4	47	2.20
2.4	3	4.1	1.5	4.0	15.0	1	13	2.31
1.4	2.4	9.9	4.8	16.0	50.0	4	41	1.87
1.5	1.8	8.2	3.5	11.0	44.0	7	80	2.05
0.2	0.4	6.3	2.9	6.0	26.0	2	25	2.08



نمودار شماره (۳) پروفیل طولی رودخانه دره رود

- تعیین بار رسوبی رودخانه‌ها با استفاده از روش‌های هیدرولوژیکی

هدف از اندازه گیری بارمعلق رسوب توسعه رابطه همبستگی بین آبدیهی رودخانه و بارمعلق رسوبی است که این رابطه را منحنی سنجه رسوب می‌نامد.

"عمولاً" برای نمونه‌های رسوب یک ایستگاه آبسنجی، بین مواد معلق رسوبی و دبی آب رابطه توانی زیر برقرار است:

دراین رابطه:

$$Q_s = a Q_w^b$$

$$\Omega = \alpha' \Omega^b$$

با استفاده از آمار بلند مدت آبدیهی روزانه و با توجه به رابطه ی همبستگی نمائی بدست آمده میزان باررسوبی معلق رودخانه محاسبه می‌گردیده است.

محاسبه رسوب از روش فوق الذکر موسوم به روش اداره عمران ایالات متحده (USR) می‌باشد.

محاسبه میگردد بسیار کمتر از نتایج روش سازمان خوار و بار جهانی است.

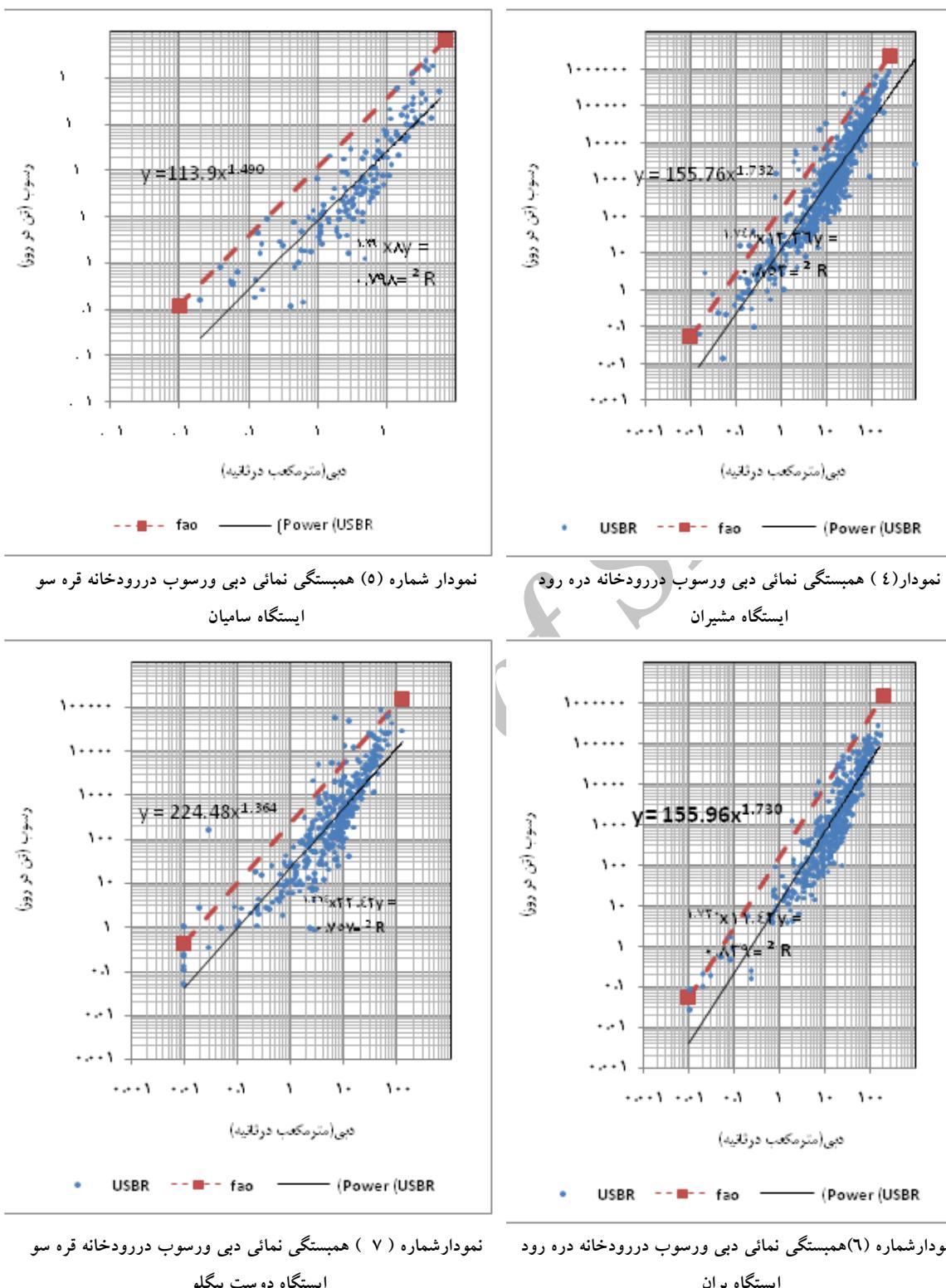
در این پژوهش مقادیر Q_s و Q_w موجود، روابط همبستگی USB و روابط تصحیح شده به توصیه FAO در هر ایستگاه هیدرومتری در قالب ۲۹ نمودار تهیه شده است. ولی به دلیل زیاد بودن، تنها نمو ۵ ایستگاه شاخص آورده شده است. این ایستگاه شامل ایستگاه‌های سامیان در محل خروجی رود قره سو از دشت اردبیل، تازه کند اهر پیش از پیوستن رود خانه‌ی اهر چای به دره رود، دوست بیکلو پیش از پیوستن رود قره سو به دره رود، مشیران در قسمت میانی دره رود و ایستگاه بوران در خروجی دره رود پیش از پیوستن به رود ارس می‌باشد.

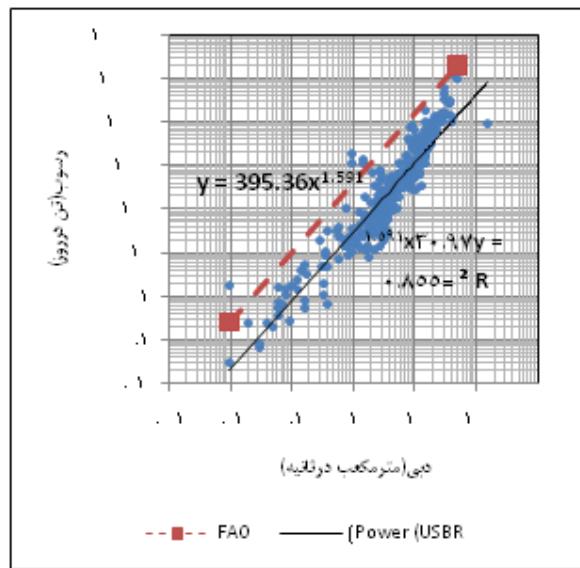
همانطور که در این نمودارها ملاحظه می‌شود بین مجموعه نمونه‌های Q_s و Q_w یک رابطه همبستگی FAO تعیین داده شده است. با استفاده از روابط مندرج در جداول اشاره شده در هر ایستگاه، اقدام به محاسبه رسوب روزانه گردیده است. از حاصل جمع رسوبات روزانه در هر سال آبی، مجموع آورد رسوبات معلق سالانه محاسبه شده است.

از آنجا که رودخانه‌های واقع در مناطق خشک دارای ویژگی متفاوتی نسبت به رودخانه‌های واقع در مناطق مرطوب هستند، بنابراین، سازمان خوار و بار جهانی (FAO) روئی به شرح ذیل برای اصلاح رسوب برآورده شده ارائه نموده است. در این روش میزان رسوب از رابطه زیر برآورد میگردد:

$$a' = \frac{\bar{Q}_s}{\bar{Q}_w} \quad \text{که در آن } a' \text{ از رابطه ذیل محاسبه می‌گردد:}$$

در این رابطه Q_s و Q_w به ترتیب میانگین دبی رسوبات نمونه گیری شده و میانگین جریان آب رودخانه در موقع نمونه گیری بار معلق رسوب می‌باشند. a' عرض از مداء خط مربوط به رابطه a بین دبی آب و دبی رسوب بوده که در کاغذ تمام لگاریتمی به صورت خط میباشد. مقدار a' بیشتر از a بوده و موجب میگردد که خط نظیر آن "کاملاً" از خارج نقاط نمونه‌ها عبور نماید. بنابراین بدیهی است که اگر رابطه a بین دبی آب و دبی رسوب به صورت خط روی کاغذ تمام لگاریتمی و به صورت چشمی رسم شود، بطوریکه از میان نمونه‌ها عبور نماید، مقدار رسوبی که به کمک آن

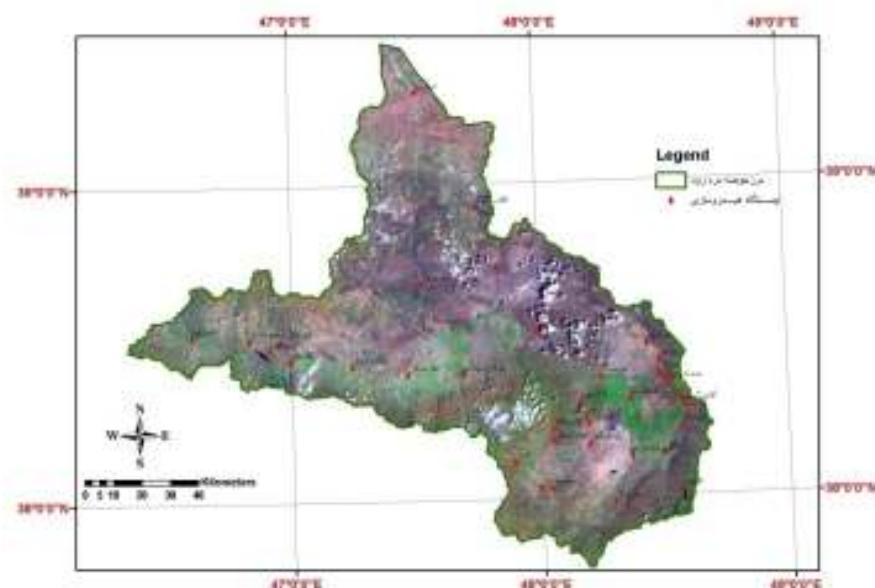




نمودار شماره (۸) همبستگی نمائی رسوب و دبی رودخانه اهرچای ایستگاه تازه کند اهر

بدین منظور ابتدا آمار غلظت متوسط نمونه‌های سه نقطه‌ای و دبی روزانه رودخانه‌ها در طول دوره آماری مرتب و پس از حذف نقاط مشکوک، رابطه یهمبستگی بین دبی آب و رسوب رودخانه برای هریک از ایستگاه‌ها برقرار گردید.

- تجزیه و تحلیل رسوب معلق در محل ایستگاهها به منظور تخمین میزان موادرسویی حمل شده توسط رودخانه‌های جاری در حوضه دره رود از آمار رسوب ایستگاه‌های هیدرومتری موجود در حوضه دره رودمندرج در جدول (۴) استفاده گردیده است.



شکل شماره ۴: موقعیت ایستگاه‌های هیدرومتری واقع در حوضه دره رود

Qs2: میانگین رسوب ایستگاه دارای آمار ناقص در طی دوره آماری موجود

Qs3: میانگین رسوب ایستگاه معرف و دارای آمار کامل در طی دوره مشترک ۳۰ ساله و

Qs4: میانگین رسوب ایستگاه معرف و دارای آمار کامل در طی دوره آماری مشترک با Qs2 می باشد

با استفاده از رابطه فوق مقدار Qs1 که مجھول میباشد برآورد گردیده و مقدار آن برای کلیه ایستگاههای آب سنجی در حوضه دره رود و با روش FAO محاسبه رسوب گردیده است. با استفاده از مقادیر بار معلق رسوب محاسبه شده در طی دوره مشترک آماری ۳۰ ساله ایستگاهها و از حاصل تقسیم مقادیر مذبور بر وسعت حوضه آبریز ایستگاهها، مقادیر رسوب ویژه در هر ایستگاه که معرف میزان رسوبدهی در واحد سطح حوضه می باشد محاسبه گردیده است.

از آنجا که بیش از ۹۵ درصد بار رسوبی رودخانه‌ها در موقع سیلابی توسط رودخانه حمل می‌شود و متاسفانه امکان نمونه برداری رسوب در این موقع بسیار دشوار بوده و به ندرت چنین نمونه‌هایی برداشت می‌شود، بنابراین، میزان آورد رسوبی رودخانه‌ها بسیار کمتر از واقعیت برآورد می‌گردد. از این مطلب میتوان نتیجه گرفت که نتایج رسوب محاسبه شده از روش سازمان حوار و بار جهانی FAO نسبت به میزان رسوبات محاسبه شده از روش USBR مقادیر نزدیکتر به واقعیت را نشان میدهد.

بطور کلی آمار ۵۲۵۴ موردنونه برداری از رودخانه‌های حوضه دره رود در این پژوهش تجزیه و تحلیل گردیده است. این نمونه برداری‌ها از سال ۱۳۴۴ شروع و تا کنون تداوم داشته است. بیشترین

از آنجا که در طی سالهای پر آب، رودخانه‌ها میزان رسوبات بیشتری را نسبت به سالهای کم آب حمل مینمایند، بنابراین، برای مقایسه مقادیر میانگین رسوب ایستگاههای مندرج در جدول (۶) لازم است از میانگین مربوط به یک دوره آماری مشترک استفاده شود. با توجه به طول دوره آماری رسوب ایستگاههای آب سنجی به نظر می‌رسد که دوره مشترک آماری ۳۰ ساله می‌تواند دوره مناسبی برای تطویل آمار باشد، زیرا این دوره نه چندان بلند مدت بوده که تکمیل آمار ایستگاههای با آمار کوتاه مدت دارای خطای زیادی در برآورد بلند مدت رسوب شده و نه آنقدر کوتاه است که نتواند معرف میانگین بلندمدت آورد رسوبی ایستگاهها باشد. علیهذا به منظور شناخت بیشتر وضعیت رسوبدهی ایستگاهها در طی دوره‌های بلندمدت بیشتر از ۵ سال با دوره ۳۰ ساله مقدار آورد رسوبات معلق ایستگاههای پل الماس، سامیان، دوست بیگلو و مشیران دارای طول دوره آماری بلندمدتی نسبت به بقیه ایستگاهها بوده‌اند برای مقایسه آورده شده است. به منظور محاسبه میانگین ۳۰ ساله رسوبات ایستگاههایی که دارای کمبود آمار در طی دوره ۱۳۵۶ تا ۱۳۸۶ می‌باشند، سعی گردیده از آمار مناسب‌ترین ایستگاههایی که دارای آمار کامل در طی دوره مشترک ۳۰ ساله می‌باشند استفاده گردد. برای تکمیل آمار از رابطه نسبت‌ها استفاده گردیده که به شرح زیر می‌باشد

$$Qs1/Qs2=Qs3/Qs4$$

که در آن:

Qs1: میانگین رسوب ایستگاه دارای آمار ناقص در طی دوره مشترک ۳۰ ساله

نیز مقادیر دبی ویژه رسوب هریک از حوضه‌ها ارائه گردیده است. با توجه به نمودارهای ارائه شده و روابط همبستگی بdst آمده و با اعمال آن دردبی روزانه ایستگاهها مقادیر رسوب سالانه محاسبه و پس تطبیل آمار با روش نسبت‌ها که شرح آن دربالا آمد، جداول ذکور تکمیل شده است.

با توجه به نتایج حاصل شده از برآورد میزان رسوبات بارمعلق در ۳۱ رودخانه مورد مطالعه درحوضه دره رود سالانه حدود ۸/۷ میلیون تن رسوبات به صورت بارمعلق درحوضه تولید و توسط رودخانه حمل می‌گردد. میزان دبی ویژه رسوب درکل حوضه ۶۲۴ تن درسال درکیلومتر مربع برآورد شده است. با توجه به نتایج حاصله میزان فرسایش ویژه درسرشاخه‌های رودخانه دره رود کمتر و هرقدر به خروجی حوضه نزدیکتر می‌شویم این مقدار افزایش می‌یابد. با مقایسه نتایج ملاحظه می‌شود میزان دبی ویژه رسوب رودخانه اهر چای بیشتر از رودخانه قره سو بوده و بیانگر فرسایش پذیری بیشتر این حوضه می‌باشد.

تعداد نمونه‌ها مربوط به رودخانه دره رود وایستگاه مشیران با ۶۲۰ مورد نمونه برداری می‌باشد و حداقل تعداد نمونه‌ها مربوط به رودخانه نوران چای می‌باشد. اختلاف تعداد نمونه برداری‌ها به دلیل طول دوره آماری و سال تاسیس ایستگاه و میزان جریان رودخانه بستگی داد به طوریکه درصورت کم بودن جریان رودخانه امکان نمونه برداری بارمعلق میسر نمی‌باشد.

با توجه به نتایج حاصل از همبستگی نمائی دبی آب و بارمعلق، ضرایب همبستگی حاصل درسطح اعتماد ۹۵٪ قابل قبول بوده واکثر ضرایب همبستگی بیشتر از ۸۰٪ می‌باشد. ضرایب همبستگی دررودخانه‌های واقع درارتفاعات حوضه از جمله ویلادرق، لای و نیر کمتر از ۸۰٪ می‌باشد که این بدلیل زلال بودن آب رودخانه و کمتر بودن بارمعلق می‌باشد. درجدول شماره (۷) ضرایب معادلات همبستگی نمائی و ضریب FAO و میزان همبستگی ارائه شده است.

درجدول شماره (۸) میزان رسوبات بارمعلق برای یک دوره سی ساله که با استفاده از روش نسبت‌ها برآورد گردیده ارائه شده است. درجدول شماره (۹)

جدول شماره (۶) وضعیت نمونه‌های بارمعلق در ایستگاه‌های مورد مطالعه

ردیف	نام ایستگاه	نام رودخانه	نمونه برداری بار معلق رسوب	نمونه برداری بار معلق		تعداد کل نمونه‌ها	تعداد کل نمونه‌ها	غلظت متوسط (mg/lit) نمونه‌ها	غلظت حد اکثر (mg/lit) نمونه‌ها
				از سال	تا سال				
1	لای	لای چای	لای	58	86	239	137.9	3344	
2	نیر	نیر چای	نیر	58	86	300	185.4	5322.3	
3	بل المس	بالوخلوجای	بل المس	52	86	333	468.4	36755.3	
4	کیلانده	بالوخلوجای	کیلانده	64	86	115	503.7	11295.3	
5	کوره توپراقی	قوچی چای	کوره توپراقی	64	86	141	422.1	7765	
6	پل سلطانی مشکین شهر	خیاوجای	پل سلطانی مشکین شهر	64	86	177	135.1	5850.9	
7	دوست بیگلو	قره سو	دوست بیگلو	51	86	354	1723.3	94666	
8	مشیران	دره رود	مشیران	44	86	620	3700	98581	

42260	2711.9	449	86	44	دره رود	بوران	9
3977	199.6	160	86	64	هیرچای	هیر	10
461	53.4	64	86	73	نمین چای	نمین	11
7350	568.8	168	86	64	قره سو	سامیان	12
3735	336.1	120	86	64	آق چای	شمس آباد	13
3841	212.2	126	86	69	ویلا درق	ویلا دره	14
601.3	118.3	56	86	73	قره سو	آلادیزکه	15
599	86.5	39	86	73	سقزچای	ابریبل	16
581.7	122.2	45	86	73	شهرپورچای	باروق	17
3643	337.3	57	86	71	نرگس چای	نه کران	18
741	90.9	56	86	74	سمبورچای	الله یارلو	19
28414	1724	536	86	51	اهرچای	تازه کندها	20
41014	989	192	86	63	اهرچای	اورنگ رشت آباد	21
3486	364	66	86	77	کشانچای	رواسجان	22
39301	971	171	86	67	اهرچای	اشدلن	23
39123	663	140	86	67	برمیس چای	برمیس	24
9774	507	179	86	67	اهرچای	کاسین	25
889.3	96.4	71	86	78	نوران چای	اتشگاه	26
369	80.7	43	86	79	نوران چای	نوران	27
536.7	61.9	46	86	73	سولاجای	سولا	28
305.33	58.44	86	86	80	پالوخلوچای	یامچی	29
752.3	112.9	47	86	74	یدی بولیک	عموقن	30
15769.7	479.9	58	86	80	قره سو	اریاب کنده	31

جدول شماره (۷) ضرایب معادلات برآورد رسوب بارمعلق در ایستگاههای واقع در حوضه دره رود

ضریب همبستگی		مقادیر پارامترهای معادلات همبستگی نماینی			نام روخدانه	نام ایستگاه	ردیف
R	R ²	a/(FAO)	b	A			
0.93	0.864	44.1	1.279	13.02	نوران چای	اتشگاه	1
0.87	0.763	16.96	1.097	8.955	قره سو	آلادیزکه	2
0.89	0.789	171.31	1.523	5.694	قره سو	اریاب کنده	3
0.91	0.822	180.34	1.563	19.3	اهرچای	اشدلن	4
0.72	0.518	10.29	1.165	4.599	سمبورچای	الله یارلو	5
0.87	0.763	101.28	1.524	21.7	اهرچای	اورنگ رشت آباد	6
0.84	0.713	9.97	1.299	6.571	سقزچای	ابریبل	7
0.89	0.798	22.36	1.203	10.96	شهرپورچای	باروق	8
0.85	0.727	94.24	1.426	70.93	برمیس چای	برمیس	9
0.92	0.839	155.96	1.73	11.42	دره رود	بوران	10
0.85	0.721	78.89	1.342	8.005	پالوخلوچای	پل الماس	11
0.81	0.655	152.6	1.422	20.75	خیاوچای	پل سلطانی مشکین شهر	12
0.92	0.855	395.36	1.591	30.97	اهرچای	تازه کندها	13

0.87	0.757	224.48	1.364	22.42	قره سو	دوست بیگلر	14
0.85	0.726	78.37	1.082	18.6	کشانچای	رواسجان	15
0.89	0.798	113.9	1.49	8	قره سو	سامانان	16
0.86	0.746	9.23	1.236	5.484	سولاجای	سولا	17
0.90	0.818	76.72	1.497	17.88	آق چای	شخص آباد	18
0.86	0.745	9.45	1.095	6.923	یدی بولیک	عموفین	19
0.85	0.727	125.32	1.422	25.19	اهچای	کاسین	20
0.94	0.884	124.36	1.355	16.78	قوردی چای	کوزه تپرافقی	21
0.88	0.774	73.11	1.423	8.025	بالخلوچای	گیلانده	22
0.67	0.444	14.34	1.016	6.106	لای چای	لای	23
0.92	0.845	155.76	1.732	12.7	دره رود	مشیران	24
0.81	0.66	8.44	1.14	4.488	نمین چای	نمین	25
0.77	0.598	21.49	0.96	5.473	نرگس چای	نه کران	26
0.86	0.733	11.52	1.082	4.855	نوران چای	نوران	27
0.65	0.424	24.35	1.221	7.149	نیر چای	نیر	28
0.66	0.432	35.55	1.506	19.32	ویلا درق	ویلا دره	29
0.76	0.573	19.78	1.384	12.74	هیچای	هیر	30
0.79	0.631	5.61	1.28	3.104	بالخلوچای	یامچی	31

جدول شماره (۸) میزان رسوبات برآورد شده در هر یک از ایستگاههای هیدرومتری واقع در حوضه دره رود

نیر	یامچی	آتشگاه	سامانان	بل الماس	نام ایستگاه
نیر چای	بالخلوچای	نوران چای	قره سو	بالخلوچای	نام رودخانه
12169.89	9346.389	1974.894	876069.4	176393.8	میانگین
25106.46	19192.05	3983.256	2706872	362114.2	حداکثر
7436.789	3345.9	518.5	78326.39	59703	حداقل

اریاب کندی	دوست بیگلر	نمین	نوران	آزادیزگه	
قره سو	قره سو	نمین چای	نوران چای	قره سو	
1469333	1686896	247.2184	3379.12	1609.576	
4460079	5126528	506.9599	7242.284	3259.028	
187420	69947.78	43.62839	925.9296	593.572	

سولا	نه کران	ابریل	باروق	ویلادرق	لای
سولاچای	نرگس چای	سفرچی چای	شهریورچای	ولادرق چای	لای چای
463.0303	912.4961	1335.627	1956.527	287.8571	593.7911
977.7084	1810.571	2788.279	3983.256	651.314	1052.818
83.1026	265.715	137.3	452.3	147.4035	313.8315

هیر	گیلانده	کوزه تپرافقی	مشیران	بران	نام ایستگاه
هیرچای	بالخلوچای	قوربچای	دره رود	دره رود	نام رودخانه
1503.207	142792.7	73043.88	6890537.7	8724856.9	میانگین
4642.878	315194.8	380947.5	26069555	32235307	حداکثر
194.8561	9890.668	46.76818	429291.58	699475.27	حداقل

اشدلو	الله یارلو	پل سلطانی	شمس آباد	عموقین	نام استگاه
اهرچای	سمبورچای	خیاوچای	آغ چای	یدی بولیک چای	نام روخدانه
140169.3	433.5584	38778.7	14400	1028.106	میانگین
556796	915.3091	83209.92	75046.65	2136.474	حداکثر
1930.552	129.53	10128.61	74.17968	206.8	حداقل

رواسجان	کاسین	تازه کنداهر	برمیس	اورنگ رشت آباد	اهرچای
اهرچای	اهرچای	اهرچای	برمیس چای	اهرچای	اهرچای
189612.2	72645.9	1148392	3129.816	146095.9	
2031333	223592.4	5229278	18246	503788	
2509.717	965.2759	16087.93	41.82862	2091.431	

جدول شماره (۹) مقادیر دبی ویژه رسوب در روخدانه های حوضه دره رود

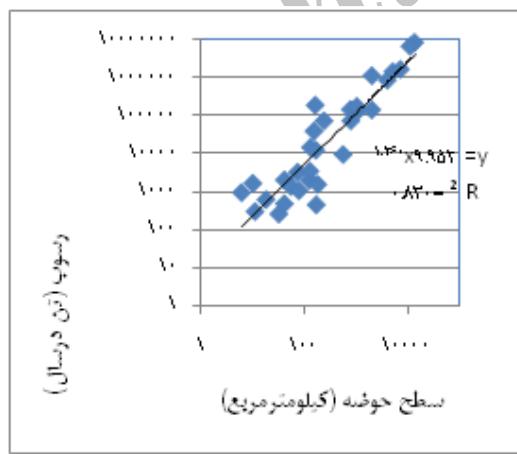
رسوب ویژه(تن در کیلومتر مربع در سال)	میانگین رسوب(تن در سال)	سطح حوضه(کیلومتر مربع)	حوضه	نام روخدانه	نام استگاه
48.17	1974.9	41	قره سو	نوران چای	آتشگاه
160.96	1609.6	10	قره سو	قره سو	آلابزگه
278.92	146933.0	5268	قره سو	قره سو	ارباب کنادی
123.72	140169.3	1133	اهرچای	اهرچای	اشدلو
2.54	433.6	171	دره رود	سمبورچای	الله یارلو
185.40	146095.9	788	اهرچای	اهرچای	اورنگ رشت آباد
24.28	1335.6	55	قره سو	سفرچنی چای	ایریل
15.65	1956.5	125	قره سو	شهریور چای	باروک
624.14	8724856.9	13979	دره رود	دره رود	بران
42.29	3129.8	74	اهرچای	برمیس چای	برمیس
168.96	176393.8	1044	قره سو	بالخلوچای	پل manus
251.81	38778.7	154	قره سو	خیاوچای	پل سلطانی
558.83	1148391.6	2055	اهرچای	اهرچای	تازه کنداهر
229.14	1686896.2	7362	قره سو	قره سو	دوست بیگلر
1163.27	189612.2	163	اهرچای	اهرچای	رواسجان
212.69	876069.4	4119	قره سو	قره سو	سامیان
11.29	463.0	41	قره سو	سولا	سولا
109.09	14400.0	132	قره سو	آغ چای	شمس آباد
13.01	1028.1	79	قره سو	یدی بولیک چای	عموقین
301.44	72645.9	241	اهرچای	اهرچای	کاسین
91.08	73043.9	802	قره سو	فوجر چای	کوهه تپراغی
69.65	142792.7	2050	قره سو	بالخلوچای	گیلانده
32.99	593.8	18	قره سو	لای چای	لای
605.55	6890537.7	11379	دره رود	دره رود	مشیران
7.73	247.2	32	قره سو	نیمیں چای	نیمیں
152.08	912.5	6	قره سو	نرگس چای	نه کران
26.40	3379.1	128	قره سو	نوران چای	نوران

نیر	نیر چای	قره سو	168	12169.9	72.44
ویلادرق	ویلادرق چای	قره سو	11	287.9	26.17
هیر	هیر چای	قره سو	182	1503.2	8.26
یامچی	بالخلوجای	قره سو	567	9346.4	16.48

همبستگی نمائی سطح حوضه با دبی ویژه رسوب ارائه گردیده است. درنمودارهای شماره (۱۳) و (۱۴) به ترتیب همبستگی نمائی سطح حوضه ورسوب سالانه در حوضه رودخانه‌های اهر چای وقره سو ارائه شده است.

همچنان که اشاره شد بین بارمعلق ودبی رودخانه‌ها همبستگی معنی دار وجود داشته وهرچه تعداد نمونه برداری‌ها دردبی‌های بیشتر انجام گیرد، ضریب همبستگی افزایش می‌یابد.

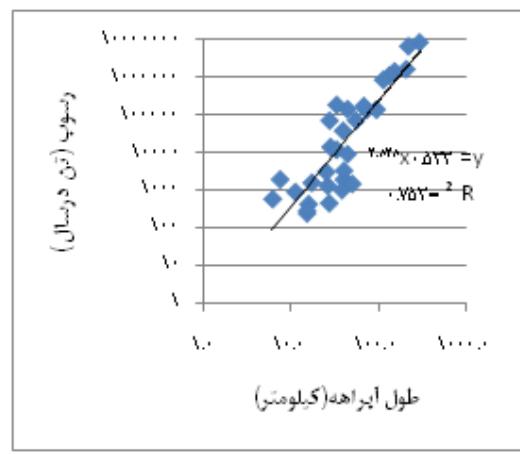
از طرف دیگر با توجه به محاسبات صورت گرفته درخصوص میزان بارمعلق عبوری درایستگاه‌های هیدرومتری دریک دوره سی ساله ومحاسبه متوسط بارمعلق در نقاط مذکور، همبستگی معنی داری بین ویژگی‌های مورفومتری زیرحوضه‌های رودخانه دره رود و میزان رسوبات وجود دارد که براساس این رابطه‌ی همبستگی، می‌توان مقادیر رسوب درحوضه‌های فاقد آمار برآورد نمود.



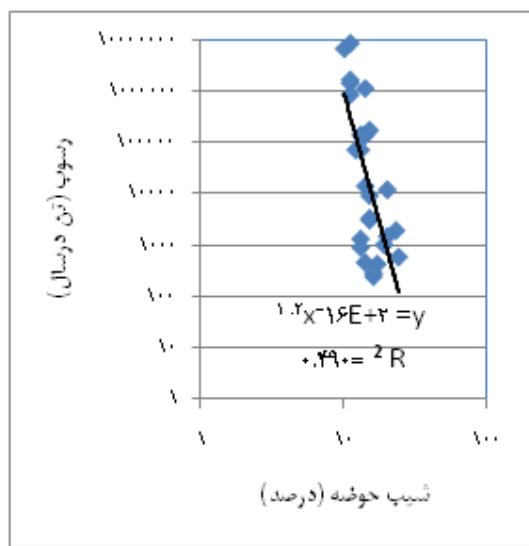
نمودار شماره (۱۰) همبستگی نمائی سطح حوضه ورسوب درحوضه دره رود

- نتیجه گیری

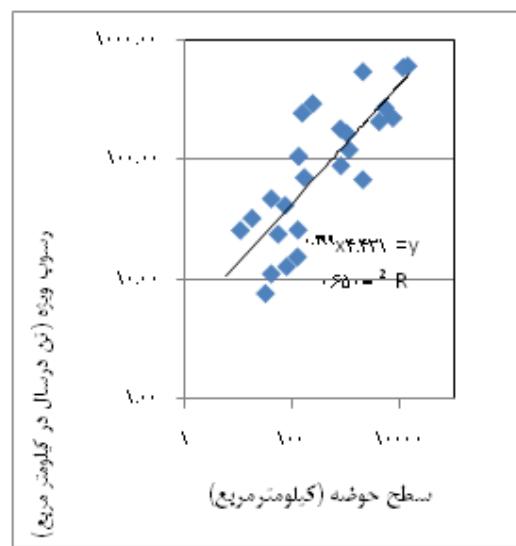
با توجه به نتایج حاصل از انجام این پژوهش وروابط حاصل از همبستگی مقادیر رسوب با ویژگی‌های ژئومورفومتری حوضه نظر سطح حوضه، طول آبراهه؛شیب متوسط حوضه و... می‌توان مقادیر رسوب بارمعلق را درحوضه‌هایی که فاقد آمار بوده وعملیات نمونه برداری بارمعلق درآنها انجام نگرفته، برآورد نمود. درنمودارهای شماره (۹) الی (۱۲) همبستگی نمائی میزان رسوب بارمعلق سالانه برحسب تن در روز با ویژگی‌های ژئومورفومتری سطح حوضه، طول آبراهه اصلی وشیب متوسط حوضه ارائه شده است. همچنانکه مشاهده می‌گردد همبستگی مقدار رسوب با شیب حوضه معکوس بوده ویانگر این مطلب می‌باشد که هر قدر شیب حوضه افزایش یابد سرشاخه رودخانه‌ها رسوب کمتری دارند وهراندازه‌ی که رودخانه تکامل یافته باشد مقدار رسوب بارمعلق بیشتر می‌گردد. درنمودار شماره (۱۲)



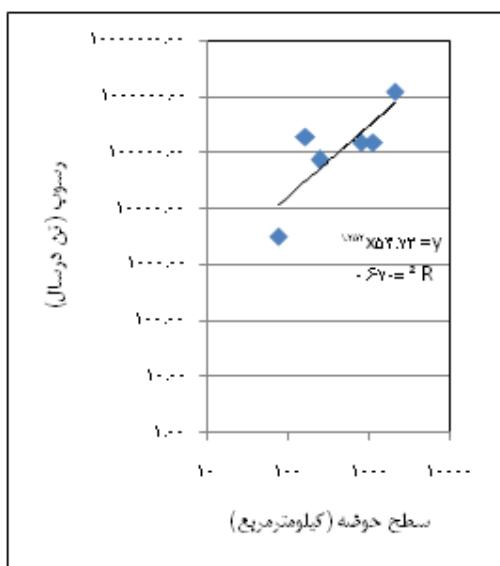
نمودار شماره (۹) همبستگی نمائی رسوب سالانه و طول آبراهه اصلی درحوضه دره رود



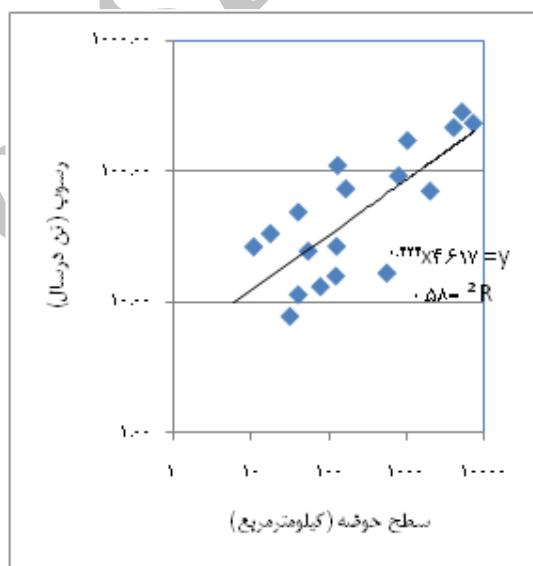
نمودار شماره (۱۱) همبستگی نمائی شیب متوسط و رسوب در حوضه دره رود



نمودار (۱۲) همبستگی نمائی سطح حوضه و رسوب ویژه در حوضه دره رود



نمودار شماره (۱۴) همبستگی نمائی سطح حوضه و رسوب سالانه در حوضه رودخانه اهرچای



نمودار شماره (۱۳) همبستگی نمائی سطح حوضه و رسوب سالانه در حوضه رودخانه قره سو

برقرار گردید. جهت کاهش اثر میزان رسوب حوضه‌های بزرگ در حوضه‌های کوچک با توجه به کوهستانی بودن سرشارخه رودخانه‌ها و بالا بودن شیب متوسط حوضه و پائین بودن مقدار رسوب در این قسمت حوضه‌ها، معادله نهائی برای دو بخش: ۱-

برای تطبیق نتایج بررسی و تاثیر اجتناب ناپذیر سایر خصوصیات مورفومتری حوضه‌ی آبریز در تولید رسوب در سطح حوضه‌ها، بین حاصل ضرب سطح حوضه، ضریب گراولیوس، طول آبراهه اصلی و شیب متوسط حوضه و میزان رسوب سالانه همبستگی نمائی

Lr = طول آبراهه اصلی بر حسب کیلومتر

Kc = ضریب گراولیوس

S = شیب متوسط حوضه بر حسب درصد

Qs = رسوب سالانه حوضه بر حسب تن در سال

در جدول شماره (۱۰) پارامترهای مورد استفاده در این همبستگی و در نمودار شماره (۶۷) همبستگی نمائی برای حوضه‌های کوچکتر و بزرگتر از ۵۰۰ کیلومتر مربع ارائه می‌گردد.

حوضه‌های با مساحت کمتر از ۵۰۰ کیلومتر مربع

و ۲- حوضه‌های با مساحت بیشتر از ۵۰۰ کیلومتر

مربع، تفکیک گردید. معادلات نهائی به شرح زیر

بدست آمد.

۱- برای حوضه‌های بزرگتر از ۵۰۰ کیلومتر مربع

$$Qs=15/45 (A^*Lr^*Kc^*S/100)^{0.936}$$

۲- برای حوضه‌های بزرگتر از ۵۰۰ کیلومتر مربع

$$Qs=13/56 (A^*Lr^*Kc^*S/100)^{0.773}$$

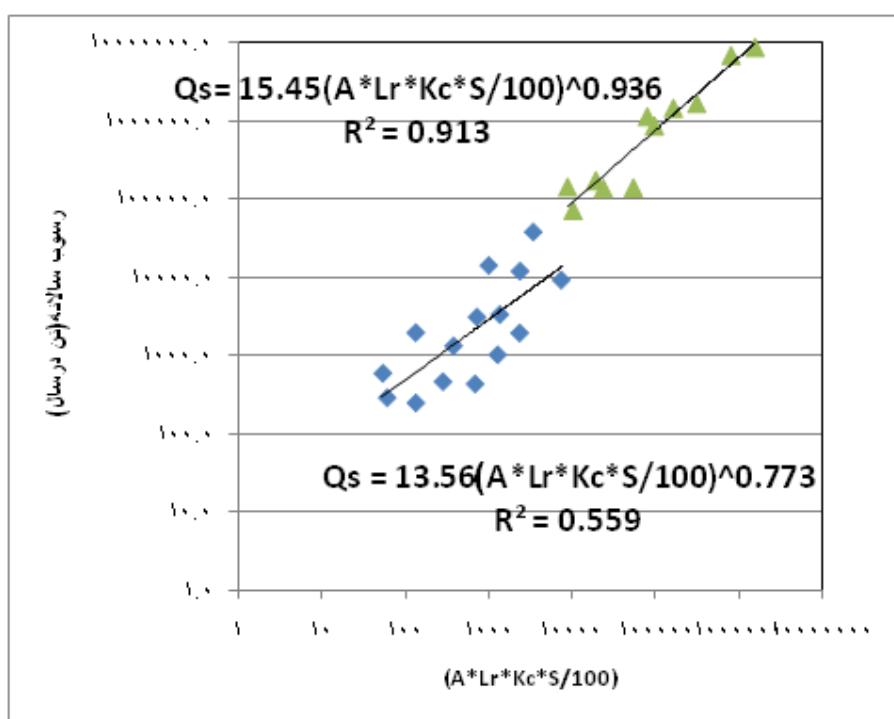
که در این معادلات:

A = سطح حوضه بر حسب کیلومتر مربع

جدول شماره (۱۰) فراسنجهای مورد استفاده جهت بدست آوردن معادله نهائی برآورد رسوب در حوضه رود

نام ایستگاه	نام رودخانه	سطح حوضه(کیلومتر مربع)	شیب متوسط حوضه(درصد)	ضریب گراولیوس	طول رودخانه(کیلومتر)	میانگین رسوب(تن در سال)	رسوب و پذیره(تن در کیلومتر مربع در سال)
نه کران	نرگس چای	6	13	1.93	11.0	912.5	152.1
آزادیزگه	قره سو	10	9	1.98	17.0	1609.6	161.0
ویلادرق	ویلادرق چای	11	16	2.31	15.0	287.9	26.2
لای	لای چای	18	24	2.09	6.0	593.8	33.0
نعمین	نعمین چای	32	16	1.77	15.0	247.2	7.7
آتشگاه	نوران چای	41	28	1.61	7.3	1974.9	48.2
سولا	سولا چای	41	14	1.86	27.0	463.0	11.3
ابریل	سفرچی چای	55	13	2.08	26.0	1335.6	24.3
برمهیس	برمهیس چای	74	15	2.67	25.0	3129.8	42.3
عموقین	پدی بولیک چای	79	19	2.3	38.0	1028.1	13.0
باروق	شهرپور چای	125	23	2.1	40.0	1956.5	15.7
نوران	نوران چای	128	15	1.82	40.0	3379.1	26.4
شمس آباد	اعغ چای	132	14	1.98	28.0	14400.0	109.1
پل سلطانی	خواوه چای	154	31	1.89	39.0	38778.7	251.8
رواسجان	اهر چای	163	19	2.19	33.0	189612.2	1163.3
نیر	نیر چای	168	20	2.2	33.0	12169.9	72.4
الله یارلو	سمبور چای	171	17	1.55	15.6	433.6	2.5
هیر	هیر چای	182	20	1.87	50.0	1503.2	8.3
کاسین	اهر چای	241	13	1.97	27.3	72645.9	301.4
یامچی	بالخلوچای	567	15	2.05	44.0	9346.4	16.5
اورنگ رشت آباد	اهر چای	788	14	1.88	44.0	146095.9	185.4
کوزه تبراقی	فوریج چای	802	12	2.01	55.0	73043.9	91.1
پل العباس	بالخلوچای	1044	15	1.86	68.0	176393.8	169.0
اشدق	اهر چای	1133	14	2.11	73.0	140169.3	123.7
کیلانده	بالخلوچای	2050	13	2.19	95.0	142792.7	69.7

تازه کندها	اه்ரچای	2055	14	2.09	135.0	1148391.6	558.8
سامیان	قره سو	4119	11	1.91	114.0	876069.4	212.7
اریاب کندی	قره سو	5268	11	1.86	154.0	1469333.0	278.9
دوست بیگلو	قره سو	7362	11	1.85	210.0	1686896.2	229.1
مشیران	دره رود	11379	13	2.44	223.0	6890537.7	605.5
بران	دره رود	13979	15	2.47	300.0	8724856.9	624.1



نمودار شماره (۱۵) همبستگی نهائی پارامترهای فیزیکی حوضه وررسوب سالانه در حوضه دره رود

منابع

فیض نیا، سادات ۱۳۸۷ رسوب شناسی کاربردی،

انتشارات دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی

گان، چاپ اول

مهدوی، محمد ۱۳۸۸هیدرو لوژی کاربردی، انتشارات

دانشگاه تهران، چاپ ششم

نهمائی، محمد ۱۳۶۸ هی درولوژی مهندسی

چاپ اول

افشار - عباس، ۱۳۶۹، هیدرولوژی مهندسی، مرکز نشر

دانشگاهی، چاپ نخست

الوانکار، رضا. ۱۳۸۷ هیدرولوژی مهندسی، انتشارات

دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران جنوب، چاپ اول

علیزاده، امین. ۱۳۸۵، هیدرولوژی کاربردی، انتشارات

دانشگاه امام رضا، چاپ سیزدهم

فاضلی، عبدالرحیم، گزارشات سالانه آماری بارکف

شرکت آب منطقه ای اردبیل (سالهای ۱۳۸۱-۱۳۸۰) می باشد.

(۱۳۸۸)

- وزارت نیرو، ۱۳۶۱، دستورالعمل‌های نمونه برداری و آزمایش بارمعلق
- سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح، نقشه‌های توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ اردبیل ۲، نمین، ثمرين، لاهرود، مشگین شهر، نقدوز، اهر، شیران، اصلاندوز و گلزار، اردبیل، اهر، مغان
- سازمان نقشه برداری کشور، نقشه‌های رقومی ۱:۵۰۰۰۰ و ۱:۲۵۰۰۰ حوضه
- سازمان زمین شناسی کشور، نقشه‌های زمین شناسی ۱:۲۵۰۰۰ چهارگوش اردبیل اهر و مغان
- Rafahi. حسینقلی ۱۳۷۵، فرسایش آبی و کنترل آن، انتشارات دانشگاه تهران، چاپ نخست
- صدزاده، رسول و همکاران ۱۳۸۹، نگرشی نوبر تکامل ژئومورفولوژیکی چاله‌ی زمین ساختی اردبیل فصل نامه - علمی پژوهشی - جغرافیا و برنامه‌ریزی محیطی - دانشگاه اصفهان
- سازمان آب منطقه‌ای استان اردبیل، بانک اطلاعاتی منابع آب سطحی شرک سهامی آب منطقه‌ای اردبیل
- مهندسين مشاورلار، ۱۳۸۵، مطالعات اقليمى حوضه آبريز ارس
- مهندسين مشاور بندآب، ۱۳۸۰، مطالعات هواشناسى و هيdroلولي سد مخزنی عمارت مشكين شهر سایت www.aww.ir (آب و هوای اردبیل) سایت مشترک شركت آب منطقه‌ای و اداره کل هواشناسى استان اردبیل
- Audra,P (1999).soil erosion and water pollution in an intensive Vine cultivation area: the Enter-deux-Mers example, in karst hydrology and human activities; D. Drew and H. Hotzel-Balkema Rotterdam pp.70-2
- Edwards , T.K and Glysson. G.D (1999) , field methods for measurement of fluvial sediment , US Geological survey techniques of water – resourcesinvestigations book 3 , chapter G2
- Ford, D & Williams, P(2007).karst hydrology and geomorphology , John Wiley & Sons-Ltd.
- Hicks D.M. & Gomez. B. (2003) T sediment Transport. in G.m.kondolf & H.D piegaty (eds). Tools in fluvial Geomorphology. 425-441 , john wiley ltd.
- Hicks Murray.p(2004),suspended load, Encyclopedia of Geomorphology volume 2, Routledge taylor & Francis Group.
- Small. j. and Witherick M (1990). A. modern dictionary of Geography second edition Edward Arnold , LTD
- Walling,D. E(1988),erosion and sediment yield research in some recent perspectives, journal of hydrology 100, p113-141.
- مهندسين مشاورلار، ۱۳۸۵، مطالعات منابع آب سطحی استان اردبیل با استفاده GIS، گزارش نهایی



Geography and Environmental Planning Journal
24th Year, Vol. 51, No.3, Autumn 2013

ISSN (Online): 2252-0848
ISSN (Print): 2008-5354
<http://uijs.ui.ac.ir/gep>

Modelling of estimation of the suspended Load in Ardabil Darehrud basin

R. Samadzadeh, M.Khayyam, R. S.fazeli

Received: April 4, 2011/ Accepted: June 9, 2012, 35-36 P

Extended Abstract

1- Introduction

The suspended load of a comprises mineral and organic matter is dispersed through the flow by turbulence. typically, the mineral load is dominant & Consists of grains ranging in size from clay up sand grade. The suspended load is quantified in terms of its concentration, discharge, sediment mass flux per unit time- also referred to as the “load”, & Particle-size distribution(pro-portions of the load in given size fractions). The clay -silt fractions(often termed “wash load”) are largely sourced from erosion Processes outside the river channel, being more easily suspended, they are well mixed through the flow & travel long distances in suspension.

Darehrud basin, as one of subbasin of arax, discharges a high bulk of

sedimentsto Caspian sea iran’s northwest mountains that located in Ardabil & eastern Azarbaija provinces. this basin carry materials resulting from denudation in various forms toward base – level which apart of these sediments includes soft & fine texture deposites in form of suspended sediment . On the other hand the existence of three reservoir dams (Yamchi , Saghezchi and sabalan) in this basin makes it necessary to study and recognize the potential of sediment creation and erosion of this with approach of increasing the useful life of mentioned dams.

In this research data and information related to discharge and sediment of 31 hydrometry stations that are located in basin have been analysed. this way that at first darehrud river’ s basin morphometry goes to the place of stations has been calculated and then the correlation equations of sediment and discharge are owned by using existing data and finally the amount of annual sediment for each river has been calculated and has been completed by using FAO method

Author(s)

R. Samadzadeh (✉)

Assistant professor, Department of geography .Islamic Azad university. Ardabil Branch
E-mail: Drs_samadzadeh@yahoo.com

M.Khayyam

Full professor , Department of geography .Islamic Azad university.
Ardabil Branch

R. S.fazeli

M,A ,student ,Department of geography Islamic Azad university.
Ardabil Branch

for a period of thirty years. The limitation existence consists; lacking hydrometry and sampling from sediment mineral density in throughout basin and necessaray sediment estimation in basin lacking statistic. Accordingly, estimate of correlation sediment and discharge in Dareh Rud basin and subbasin and also estimate of sediments suspended load for the basins lacking statistic according regional equations base on the result of research and the development of the equation is one the main objectives of the present study. The amount of estimated sediment of suspended burden for the basin was 8.7 million ton per year . and amount of discharge specificl of sediment was 624 ton per year in each square kilometer .

At least the regional equations of sediment estimate for Darehrud river basin and sub-basins of Qarahsuo and Ahar chay has been presented on the basis of basin area ; channel length , and special of sediment .Also according to calculations performed on the suspended load passing at hydrometry stations over a 30-year period (which shows significant correlating with river discharge) and the calculation the average suspended load in the mentioned points, their is asignificant correlation between morphometry subbasins Dareh Rud and river and sediment rate.

Finally ,the final equation of suspended sediments estimate has been presented on the basis of basin's morphometry characteristic for basins with less and more than 500 square km area .

Key words: Hydrometric station – Darehrud basin – suspended load –

discharge specific sediment - basin's morphometry- mode correlation.

References

- Audra,P (1999).soil erosion and water pollution in an intensive Vine cultivation area :the Enter-deux-Mers example, in karst hydrology and human activities; D. Drew and H. Hotzel-Balkema Rotterdam pp.70-2
- Edwards , T.K and Glysson . G.D (1999) , field methods for measurement of fluvial sediment , US Geological survey techniques of water – resourcesinvestigations book 3 , chapter G2
- Ford, D & Williams, P(2007).karst hydrology and geomorphology , John Wiley & Sons-Ltd.
- Hicks D.M. & Gomez . B . (2003) T sediment Transport . in G.m.kondolf & H.D piegay (eds) . Tools in fluvial Geomorphology . 425-441 , john wiley ltd.
- Hicks Murray.p(2004),suspended load, Encyclopedia of Geomorphology volume 2, Routledge taylor & Francis Group.
- Small .j. and Witherick M (1990) .A .modern dictionary of Geography second edition Edward Arnold , LTD
- Walling,D . E(1988),erosion and sediment yield research in some recent perspectives, journal of hydrology 100, p113-141.