

## 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 بر حسب 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-سیلی (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 جابه‌جا می‌شوند حوضه‌ی آبریز رودخانه‌ی دره رود به عنوان یکی از زیر حوضه‌های رودخانه‌ی ارس، بخشی 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 سه سد مخزنی یامچی، سقرچی 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 چندان می‌نماید. عدم وجود ایستگاه‌های هیدرومتری و نمونه برداری غلظت مواد رسوبی در همه زیر حوضه‌ها و لزوم برآورد رسوب در حوضه‌های فاقد امار از مسائل پیش رو است. بر همین اساس برآورد میزان همبستگی رسوب و دلی در حوضه دره رود و زیر حوضه‌های آن و هم چنین برآورد میزان رسوبات بارمعلق برای حوضه‌های فاقد آمار براساس معادلات منطقه‌ای حاصله از تجربه تحقیق و دست یابی به معادله‌ی منطقه‌ای رسوب از اهداف اصلی پژوهش حاضر است برای این منظور داده‌ها و اطلاعات مربوط به دبی و رسوب ۳۱ ایستگاه هیدرومتری واقع در حوضه تجزیه و تحلیل گردیده است. مقدار رسوب بارمعلق برآورد شده برای حوضه ۸/۷ میلیون تن در سال بوده و میزان دبی ویژه رسوب ۶۲۴ تن در سال در کیلومتر مربع است. خروجی مدل معادلات منطقه‌ای برآورد رسوب برای حوضه دره رود و زیر حوضه‌های رودخانه‌های قره سو و اهر چای براساس سطح حوضه، طول آبراهه، شبیه متوسط حوضه و دبی ویژه رسوب ارائه شده است. بر اساس روابط حاصله همبستگی مقدار رسوب با شبیه 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 دبی رودخانه همبستگی معنی داری را نشان می‌دهد) و محاسبه‌ی متوسط 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 برآورد 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، بارمعلق، دبی ویژه رسوب، مورفومتری حوضه، همبستگی نمائی

## مقدمه

رسوب به کلیه‌ی مواد جامدی که توسط آب حمل می‌شود، اطلاق می‌گردد و بر اساس نجوه‌ی جابجایی بار رسوبی به انواع بار معلق و بار بستر تقسیم می‌گردد. بار معلق در جریان رود به ویژه جریان‌های آشفته، پخش شده و بدون تماس با بستر تا مسافت‌های زیادی جابجا می‌شود. از لحاظ منبع نیز رسوب‌های معلق از ذرات ریز و قابل شستشو و مواد بستر نشات می‌گیرند P (HICKS & et al 2003) 426. مواد رسوبی معلق عمدتاً از رس، کلوئیدهای آلی وسیلت تشکیل می‌شوند. این مواد سرعت ترسیب کمی داشته و در هنگام انتقال سیال در جریان‌های آشفته به صورت معلق در می‌آیند (SMALL & et al 1990 P223).

مخازن سدها ناشی از پرشدگی مواد رسوبی، طراحی حوضچه‌های رسوب گیر، عملیات رسوب زدایی و ... برپایه اطلاعات رسوب حوضه استوارند.

هرچند که ارتباط مقادیر رسوب با عوامل آب و هوائی، هیدرولوژیکی، توپوگرافی، زمین‌شناسی، ژئومورفولوژی و کاربری اراضی کاملاً شناخته شده است، ولی از بین این عوامل ارتباط مقدار رسوب با عوامل هیدرولوژیکی مهمتر می‌باشد. با توجه به اینکه قسمت اعظم بارکل رسوب رودخانه‌ها را بارمعلق تشکیل می‌دهد و نسبت بارکف به بارمعلق در رودخانه‌ی دره رود حدود ۳۰ درصد می‌باشد و این نسبت به میزان دبی رودخانه بستگی دارد (فاضلی ۱۳۸۵)، بنابراین، تخمین صحیح مقدار رسوب بارمعلق از اهمیت ویژه‌ای برخوردار می‌باشد.

حوضه‌ی آبریز دره رود به عنوان یکی از زیر حوضه‌های 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، بارش‌های رگباری، مجموعه‌های سنگی حساس به تخریب و فرسایش به ویژه نهشته‌های دریاچه‌ای پلیو-کواترندر سر تا سر دشت و دامنه‌های پای کوهی، جریان‌های گلی آتش‌شانی پایکوه‌های پیرامونی سبلان، روند منفی حاکم بر مراتع، یکی از پهنه‌های فرسایش پذیر استان اردبیل محسوب می‌گردد. علاوه بر این ویژگی‌ها 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 می‌کند.

فرسایش خاک و رسوب زائی در حوضه‌های آبریز که باعث ازبین رفتن خاک، فقیر شدن خاک‌ها، آلدگی آب‌ها دراثر رسوب گذاری، کم شدن عمر مفید سازه‌های آبی و... می‌گردد، از مشکلات و معضلات موجود در مدلیریت منابع آب و خاک و محیط زیست حوضه‌های آبریز کشور می‌باشد. فرسایش زیاد و انتقال رسوبات نه تنها باعث برهم خوردن تعادل طبیعی رودخانه شده بلکه خساراتی از قبیل تغییر مسیر رودخانه، انباست رسوبات در دریاچه‌ی سدها و کاهش حجم مفید آنها را به دنبال دارد. بدیهی است است که دامنه و وسعت موارد یادشده در سرزمین‌های خشک و نیمه خشک به مراتب بیشتر از بقیه نقاط جهان می‌باشد. بنابراین، برآورد رسوبات در پروژه‌های حفاظت خاک و طراحی واجرای سازه‌های آبی و بهره برداری از منابع آب از اهمیت بسزائی 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 ۱:۲۵۰۰۰۰ و ۱:۵۰۰۰۰ توپوگرافی سازمان های نقشه برداری کشور و جغرافیائی نیروهای مسلح

۲- آمار دبی رودخانه ها و رسوب بارمعلق و مشخصات ایستگاههای هیدرومتری از شرکت آب منطقه ای اردبیل

۳- آمار بارش و دمای ایستگاههای موجود در حوضه و پیرامون آن از سازمان هواشناسی و شرکت آب منطقه ای اردبیل

مراحل تجزیه و تحلیل داده ها و اطلاعات به شرح زیر می باشد

۴- بدست آوردن میزان فرسایش ویژه حوضه های آبریز در محل ایستگاههای هیدرومتری

۵- بدست آوردن معادلات منطقه ای رسوب براساس مشخصات مورفومتری زیر حوضه ها و درنهایت حوضه آبریز دره رود

۶- رسیدن به معادله نهائی منطقه ای رسوب بارمعلق

۷- برای تحلیل آماری داده ها از نرم افزارهای ...Office2007, smada, Spss و همچنین ArcGis 9.2 استفاده جهت تهیه نقشه ها از نرم افزار شده است.

۸) جایگاه جغرافیائی حوضه 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 همکشی 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 غلط (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 های این آمار و اطلاعات موجود نبوده و همواره تخمین میزان رسوبات در این حوضه ها با مشکل رو برو 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 غلط مادررسوبی 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 عبارتست 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 ازنتیجه تحقیقودست یابی 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

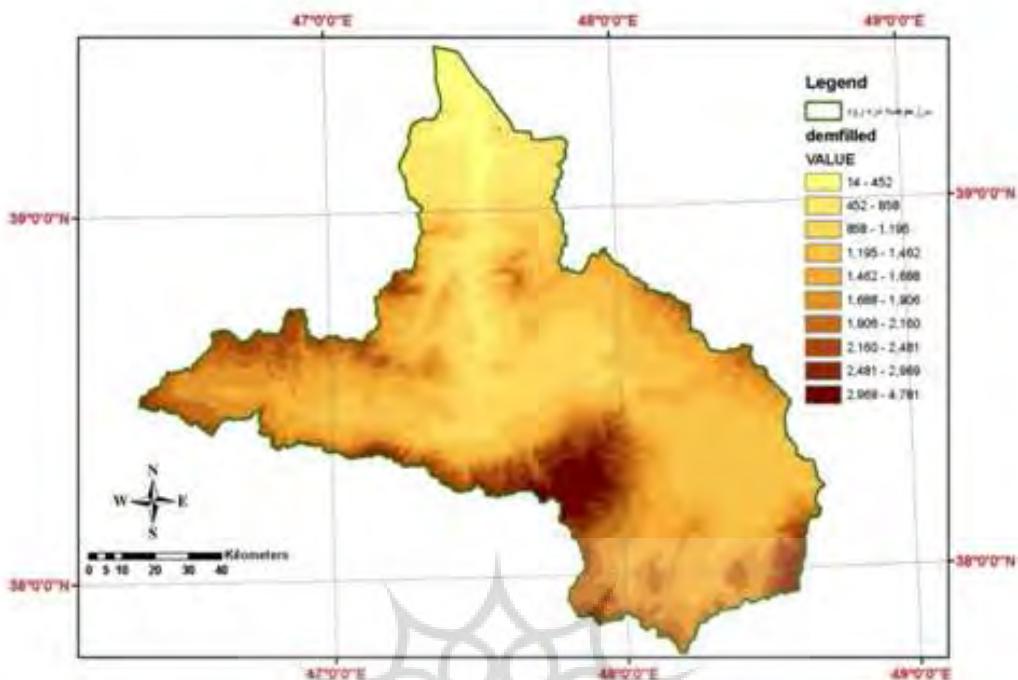
باغرو داغ و سبلان سرچشم مگرفته و پس از بهم پیوستن رودخانه‌های عمده‌ی منطقه اردبیل نظیر بالخلوچای، قوریچای، هیرچای، نمین‌چای، سقزچای، چای، بیدی بولیک، نوران‌چای، قره سو، سولاچای و به این رودخانه در محل روستای سامیان از دشت اردبیل خارج و در مسیر حرکت خود از منطقه مشکین شهر، رودخانه‌های دیگری نظیر رضی چای، انارچای، قوشه چای، قوریچای، خیاوه‌چای و... در حوالی روستای دوست بیگلو به اهر چای پیوسته و رودخانه دره رود را تشکیل می‌دهد. حوضه بروودخانه دره رود در دو استان اردبیل و آذربایجان شرقی 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 اسلامندوز 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 اهرچای باختری-خاوری است. ابتدا ای ترین محل تشکیل سرشاخه‌های فرعی اهرچای 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 آذربایجان شرقی



شکل شماره (۲) نقشه طبقات ارتفاعی حوضه‌ی دره رود

تغییرات رژیم دمایی در محدوده موردمطالعه، تغییرات دماهای ماهانه برای پنج عامل بیشینه مطلق، میانگین بیشینه، متوسط، میانگین کمینه و کمینه‌ی مطلق ایستگاههای منتخب، ارائه شده است. اشکال عمده‌ای که در کار تلفیق و تحلیل اطلاعات ایستگاههای اقلیم شناسی 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 نمودن 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 گرمای، و مقدار آن دریک 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 موردمطالعه، از مجموع آمار ۱۴ ایستگاه تبخیر سنگی، 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 خاوری ثانیه-دقیقه-درجه	عرض شمالی	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	کلیمانولوژی	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	اردبیل	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	کلیمانولوژی	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	

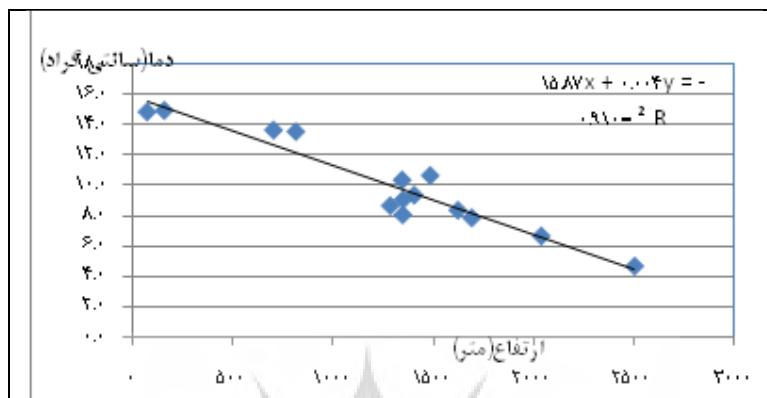
باتوجه به نقشه‌های هم دما و گرادیان دمایی حوضه متوسط دمای سالانه حوضه از  $3^{\circ}\text{C}$ - $4^{\circ}\text{C}$  درجه سانتی گراد تا  $15.5^{\circ}\text{C}$  درجه سانتی گراد متغیر می باشد. که این موضوع بیانگر تغییرات دمایی زیاد در حوضه ناشی از اختلاف ارتفاع حدود  $4700$  متری در حوضه دره رود می باشد. بر اساس نقشه ای همدما متوسط دمای سالانه حوضه  $11.2^{\circ}\text{C}$  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 درنومدار شماره (۱) گرادیان دما ای سالانه حوضه ارائه گردیده است. همچنین درجهت شناخت وضعیت دمایینقشه همدمای حوضه تهیه شده است (شکل شماره (۳)).

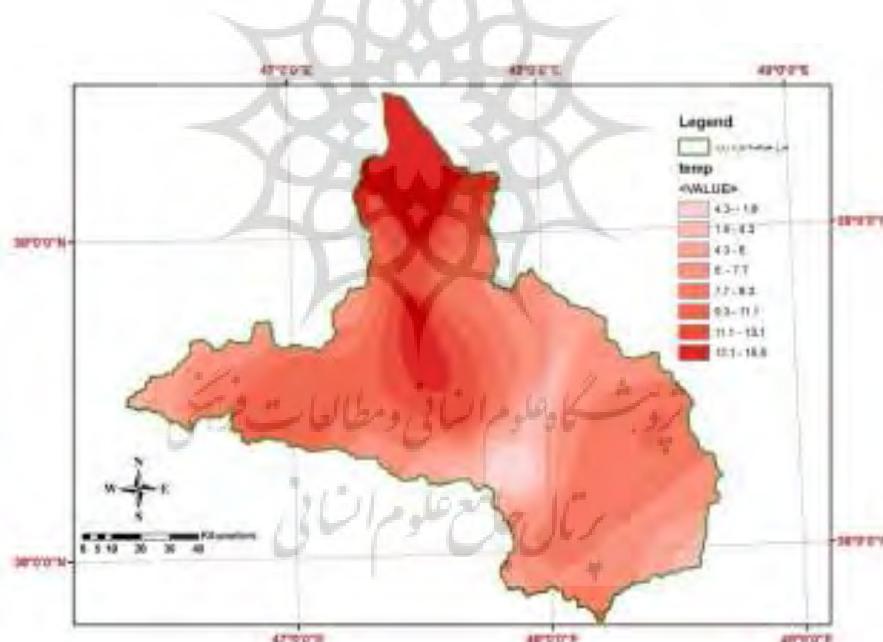
### جدول شماره (۲) معادلات گرادیان ماهانه دما در حوضه دره رود

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



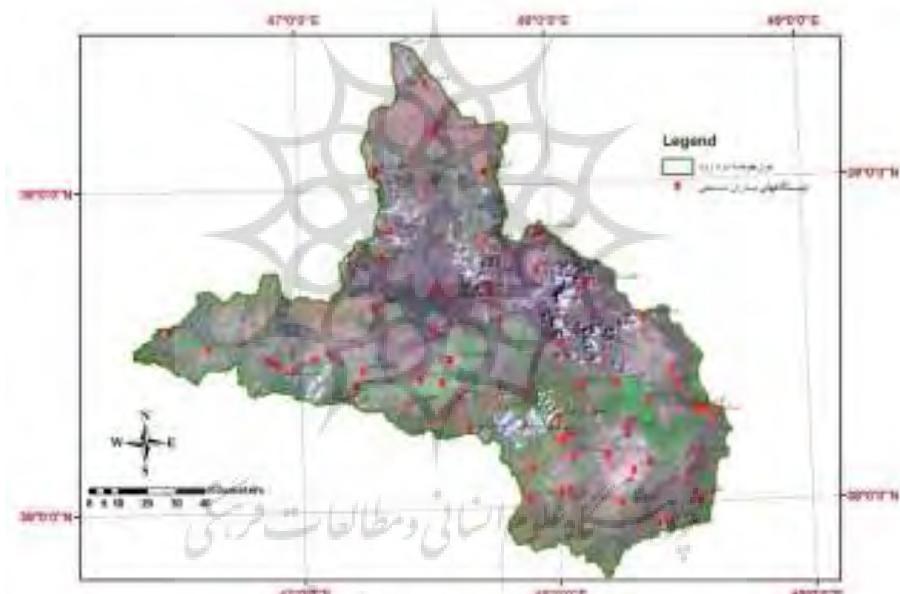
شکل ۳: نقشه‌ی منحنی‌های همدماهی حوضه آبریز دره رود

گردیده، و پس از بررسی صحت و سقمه داده‌ها، آمار برای یک دوره سی ساله (۱۳۸۶-۱۳۵۷) 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 در ایستگاه مشیران تا ۴۷۴ میلیمتر در ایستگاه 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 در یک رژیم معین، با افزایش ارتفاع، میزان بارندگی افزایش می‌یابد. البته این افزایی بسته به موقعیت عمومی منطقه، از ارتفاع معینی متوقف می‌گردد. در این حوضه رابطه گرادیان بارندگی به صورت  $P=126.1+0.136*(H)$  با ضریب همبستگی خطی  $R=0.76$  بدست آمده است. همچنین با مدنظر قراردادن رابطه فوق منحنی‌های همباران حوضه‌ی دره رود ترسیم و در نقشه شماره (۵) ارائه شده

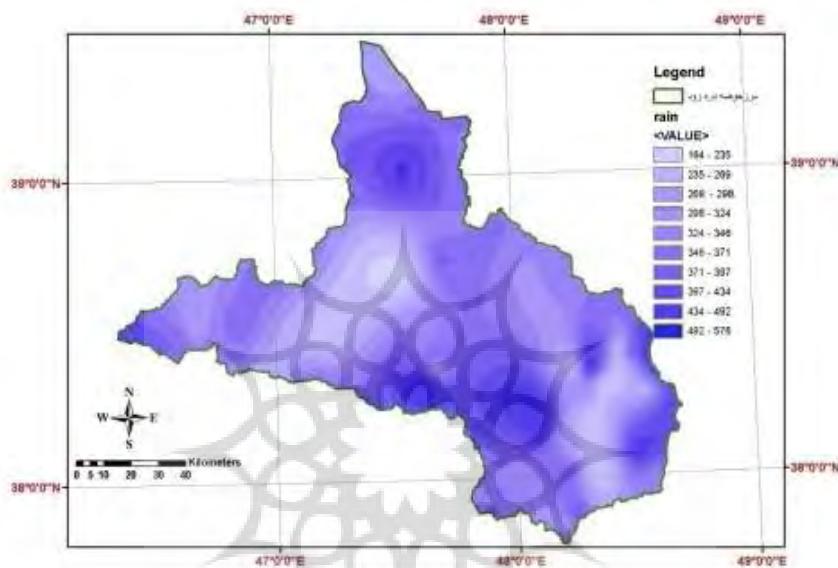


شکل ۴: موقعیت ایستگاههای باران‌سنجی در سطح حوضه

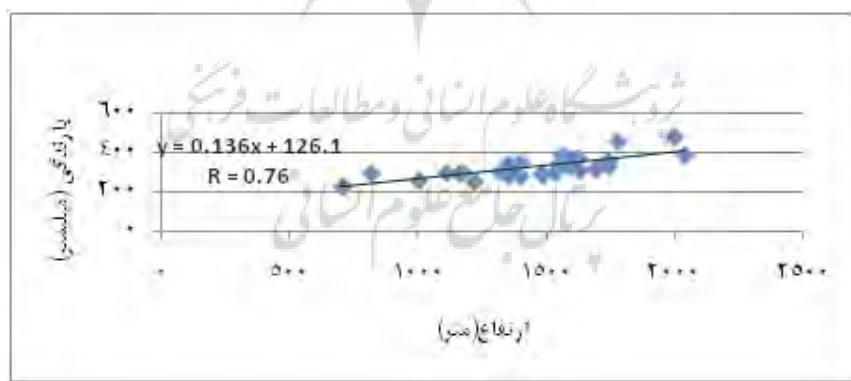
جدول شماره ۳: مقادیر بارندگی‌های ایستگاههای موجود در سطح حوضه و نواحی پیرامونی آن

نام ایستگاه و بارندگی‌های پارندگی	۱	۲	۳	۴	۵	۶	۷	۸	۹	۱۰	۱۱	۱۲	۱۳	۱۴	۱۵	۱۶	۱۷	۱۸	۱۹	۲۰
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				
حداقل	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				
ضریب تفییرات	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				

ردیف	کد	نام	نام	مقدار	مقدار												
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 تغیرات	



نقشه شماره (۵) نقشه منحنی‌های 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 اصلاحاندوز 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 بار معکل آنها، در تهیه این مقاله استفاده گردیده، ارائه شده است.

در رابطه با خصوصیات هیدرولوژیکی دره رود، ویژگی‌های مورفومتریک 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 هوا، وضعیت اکولوژیکی و پوشش گیاهی، به میزان زیادی رژیم 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 هوائی، نظیر دما و تغییرات آن، نوع و میزان ریزش جوی و تبخیر و تعرق را تشدید 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 باختり آن به قوشه داغ وصل می‌شود و از سمت جنوب نیز، با ارتفاعات بزرگ‌تر در ارتباط است. وجود این ارتفاعات، باعث گردیده تا آب و هوای حوضه از ویژگی‌های خاصی برخوردار گردیده و رژیم جریان رودخانه‌ها برفی باشد (صمدزاده و همکاران، 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 بارز 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، بدرجات مختلف دایر بوده که کار اندازه گیری دبی و نمونه برداری بار معکل 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
			طول	عرض	ارتفاع	
1	بالخلوچای	پل الماس	48-11-19	38-08-16	1440	*
2	قره سو	سامیان	48-14-48	38-22-53	1290	*
3	نوران چای	آشگاه	48-03-23	38-13-05	1773	*
4	بالخلوچای	یامچی	48-02-11	38-02-05	1584	*
5	نیر چای	نیر	47-59-38	38-02-02	1624	*
6	قره سو	آزادیگه	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	قره سو	دوست بیگلو	47-32-18	38-33-02	780	*

لینگرفیک تلفنیک اشل

*	*	*	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 تپرچی	قورچای	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	ولادرق	ولادرق چای	17
*			1410	38-18-17	48-10-06	باروق	شهریورچای	18
*			1375	38-13-23	48-34-30	اپریل	سفرچی چای	19
*			1350	38-22-17	48-31-32	نه کران	نرگس چای	20
*			1352	38-23-14	48-29-04	سولا	سولاچای	21
*			1385	38-15-07	48-10-40	عموقین	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	خیاوچای	24
*			1073	38-55-35	47-45-09	الله یارلو	سمورچای	25
*			1300	38-28	46-59	اشلن	اهرچای	26
*			1430	38-28	46-52	اورنگ رشت آباد	اهرچای	27
*			1400.00	38-27	46-55	برمیس	برمیس چای	28
*	*	*	1220	38-25	47-14	تازه کند اهر	اهرچای	29
*			1630.00	38-31	46-34	کاسین	اهرچای	30
*			1430	38-30	46-57	رواسجان	اهرچای	31

در این راستا پارامترهای مورفو متری 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.

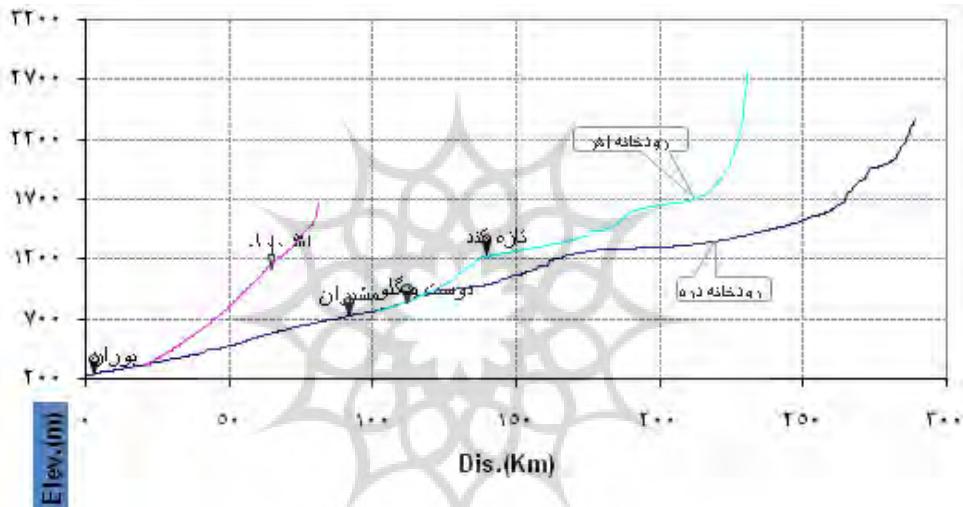
جدول شماره (۵) مشخصات مورفو متری حوضه آبریز دره رود وزیر حوضه های آن در محل ایستگاه های هیدرومتری

شیب حوضه (%)	مشخصات ارتفاعی			(Km)	(KM)	نام روধانه	ایستگاه	ردیف
	متوسط	حداکثر	حداقل					
28	2416	3655	1765	41	37	نوران چای	آتشگاه	1
9	1412	1703	1327	10	23	قره سو	آلادیزگه	2
17	1458	2215	1059	171	72	سمورچای	ا. یارلو	3
11	1735	4781	1095	5268	482	قره سو	ارباب کندی	4
14	1897	2950	1346	1133	254	اهرچای	اشلن	5
23	2471	3831	1444	125	84	شهریورچای	باروق	6
15	1953	2791	1457	74	82	برمیسچای	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	خیاوچای	پل سلطان	10
14	1823	3131	1236	2055	338	اهرچای	تازه کند اهر	11
11	1685	4781	774	7362	567	قره سو	دوست بیکلو	12
14	1960	2950	1472	788	188	اهرچای	اورنگ	13
19	2008	2794	1439	163	100	کشانچای	رواسجان	14

11	1787	4781	1290	4119	438	قره سو	سامیان	15
14	1539	1883	1334	41	43	سولاچای	سولا	16
14	1814	2545	1486	132	81	آق چای	شمس آباد	17
19	2194	3807	1416	79	73	یدی پولیک	عموقین	18
13	1998	2950	1675	241	109	اهرچای	کاسین	19
12	1749	2545	1385	802	203	قوریچای	کوزه تپراقی	20
13	1901	4781	1314	2050	354	بالخلوچای	گیلاندہ	21
24	2803	3694	2054	18	31	لای چای	لای	22
13	1676	4781	673	11379	928	دره رود	مشیران	23
16	1694	2077	1431	32	36	نمین چای	نمین	24
13	1404	1580	1328	6	17	نرگس چای	نه گران	25
15	1935	3655	1396	128	73	نوران چای	نوران	26
20	2479	4383	1605	168	102	نیر چای	نیر	27
16	2089	2797	1784	11	28	ویلادرق چای	ویلادره	28
20	2227	3221	1431	182	90	هیر چای	هیر	29
15	2117	4383	1557	567	174	بالخلوچای	یامچی	30
13	1558	2341	1364	55	55	سقزچی چای	ابریل	31

شیب شاخه اصلی (درصد)	زمان تمرکز(ساعت)		طول شاخه اصلی Lca (کیلومتر)	طول شاخه اصلی رو دخانه (کیلومتر)	عرض مستطیل معادل (کیلومتر)	طول مستطیل معادل (کیلومتر)	ضریب گراویتیوس	
	نالخلص	متوسط	ویلایمز	کالیفرنیا				
6.8	8.8	15.7	7.3	6.0	73.0	3	16	1.61
0.11	0.2	5.2	2.5	4.0	17.0	1	10	1.98
1.7	1.9	11.5	6.5	9.0	56.0	6	30	1.55
0.48	0.7	24.5	13.4	60.0	154.0	24	217	1.86
0.84	1.3	12.9	7.8	31.0	73.0	10	117	2.11
2.3	3.9	7.9	3.3	16.0	40.0	3	39	2.10
2.4	2.7	5.7	2.4	13.0	25.0	2	39	2.67
0.51	0.6	40.9	26.7	110.0	300.0	28	493	2.47
0.94	1.32	11.9	5.4	23.5	68.0	11	96	1.86
3.8	5.3	7.2	2.9	14.0	39.0	4	38	1.89
0.88	1.9	22.4	14.9	41.0	135.0	13	156	2.09
0.53	0.7	32.0	18.6	92.0	210.0	29	255	1.85
1	1.6	8.1	4.5	21.5	44.0	9	85	1.88
1.9	2.57	6.6	3.3	15.0	33.0	4	46	2.19
0.49	0.88	18.5	9.7	41.0	114.0	21	198	1.91
0.33	0.85	6.6	3.7	6.5	27.0	2	19	1.86
0.9	1.7	6.1	3.0	10.0	28.0	4	37	1.98
1.6	3.6	8.2	3.1	14.0	38.0	2	34	2.30
2	1.96	5.7	2.7	10.9	27.3	5	50	1.97
0.5	0.8	10.4	6.4	21.0	55.0	9	93	2.01

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
- تعیین بار رسوبی روزانه بر حسب متر مکعب بر ثانیه  $Q_w = a \cdot b$  = ضرایب رابطه‌ی همبستگی
- بارموداد معلق بر حسب تن در روز می باشد.  $Q_s = a \cdot b \cdot Q_w$
- در این رابطه دبی آب، متغیر مستقل و بارمعلق نیز متغیر وابسته است.
- با استفاده از آمار بلند مدت آبدھی روزانه و با توجه به رابطه‌ی همبستگی نمائی بدست آمده میزان باررسوبی معلق رودخانه محاسبه می‌گردیده است.
- محاسبه رسوب از روش فوق الذکر موسوم به روش اداره عمران ایالات متحده (USRBR) می‌باشد.
- در این رابطه:  $Q_s = a \cdot Q_w^b$

$$\Omega = \sigma' \Omega^{-b}$$

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 دارهای ۵ ایستگاه شاخص آورده شده است. این ۵ ایستگاه شامل ایستگاههای سامیان در محل خروجی رود قره سو از دشت اردبیل، تازه کند اهر پیش از پیوستن رودخانه‌ی 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.

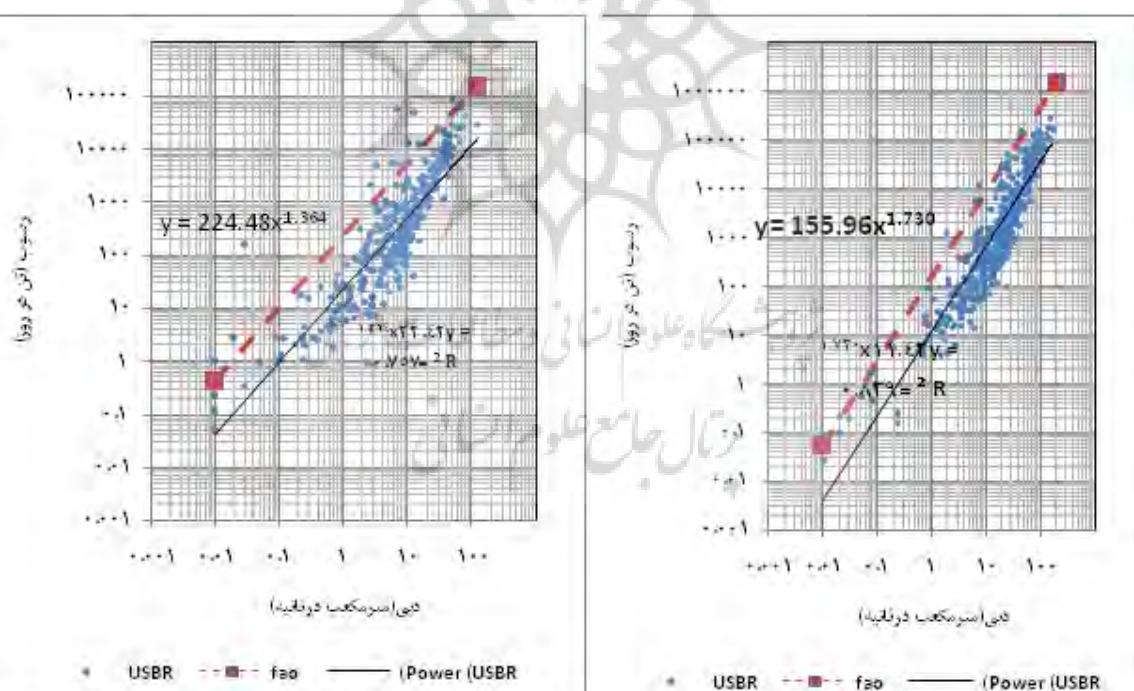
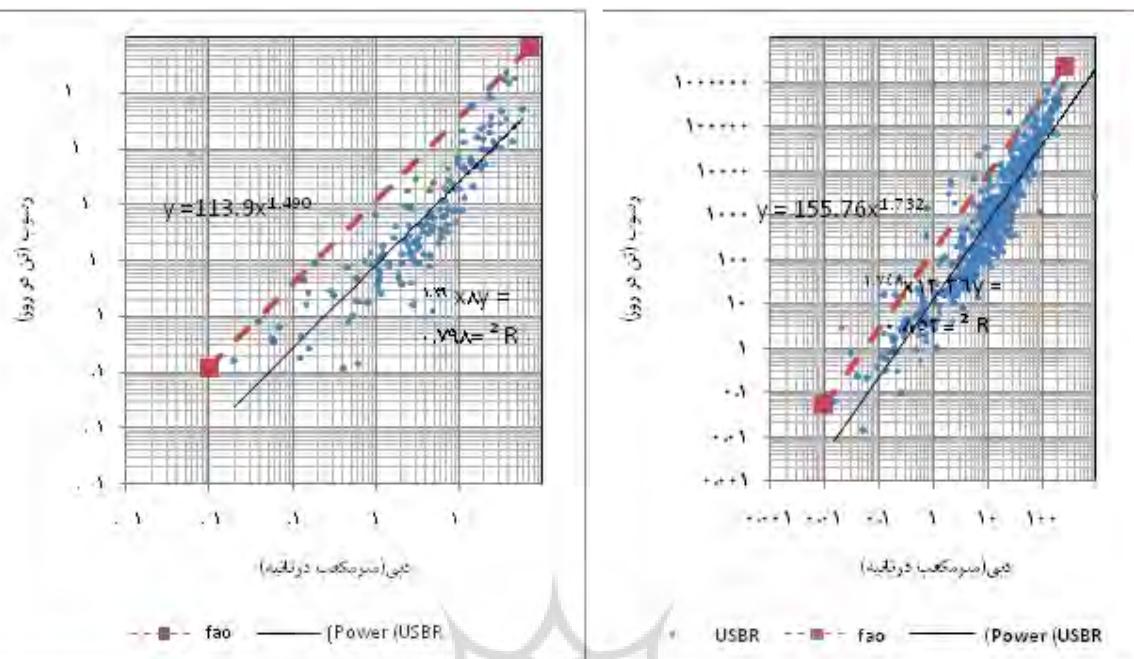
همانطور که در این نمودارها ملاحظه می‌شود بین مجموعه نمونه‌های  $Q_s$  و  $Q_w$  یک رابطه همبستگی تعیین داده شده است. با استفاده از روابط FAO مندرج در جداول اشاره شده در هر ایستگاه، اقدام به محاسبه رسوب روزانه گردیده است. از حاصل جمع رسوبات روزانه در هر سال آبی، مجموع آورد رسوبات متعلق سالانه محاسبه شده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

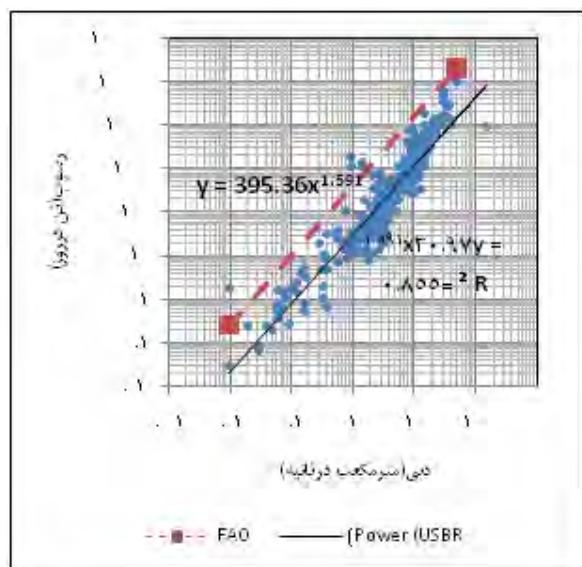
از آنجا که رودخانه‌های واقع در مناطق خشک دارای ویژگی متفاوتی نسبت به رودخانه‌های واقع در مناطق مرطوب هستند، بنابراین، سازمان خوار و بار جهانی (FAO) روشنی به شرح ذیل برای اصلاح رسوب برآورده شده ارائه نموده است. در این روش میزان رسوب از رابطه زیر برآورده میگردد:

$$a' = \frac{\bar{Q}_s}{\bar{Q}_w^b}$$

که در آن  $a'$  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.  $a$  و  $a'$  عرض از مبداء خط مربوط به رابطه‌ی 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 رابطه‌ی 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 اهر چای 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 هر یک از ایستگاه‌ها برقرار گردید.

- تجزیه و تحلیل رسوب متعلق در محل ایستگاهها به منظور تخمین میزان موادرسویی حمل شده توسط رودخانه‌های جاری در حوضه در 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 می شود و متاسفانه امکان نمونه برداری رسوب در این موقع بسیار دشوار بوده و به ندرت چنین نمونه هایی برداشت میشود، بنابراین، میزان آورده رسوبی رودخانهها بسیار کمتر از واقعیت برآورد میگردد. از این مطلب میتوان نتیجه گرفت که نتایج رسوب محاسبه شده از روش سازمان خوار و بار جهانی FAO نسبت به میزان رسوبات محاسبه شده از روش USBR مقادیر نزدیکتر به واقعیت را نشان میدهد.

بطور کلی آمار ۵۲۵۴ موردنمونه برداری از رودخانه های حوضه دره رود در این پژوهش تجزیه و تحلیل گردیده است. این نمونه برداری ها از سال ۱۳۴۴ شروع و تا کنون تداوم داشته است. بیشترین

از آنجا که در طی سالهای پر آب، رودخانه ها 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 می رسد که دوره مشترک آماری ۳۰ ساله می تواند 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 آورده رسوبی ایستگاهها باشد. علیهذا به منظور شناخت بیشتر وضعیت رسوبدهی ایستگاهها در طی دوره های بلندمدت بیشتر از ۵ سال با دوره ۳۰ ساله مقدار آورده رسوبات معلق ایستگاههای پل الماس، سامیان، دوست بیگلو و مشیران دارای طول دوره آماری بلندمدتی نسبت به بقیه ایستگاهها بوده اند برای مقایسه آورده شده است. به منظور محاسبه میانگین ۳۰ ساله رسوبات ایستگاههایی که دارای کمبود آمار در طی دوره ۱۳۵۶ تا ۱۳۸۶ می باشند، سعی گردیده از آمار مناسبترین ایستگاههایی که دارای آمار کامل در طی دوره مشترک ۳۰ ساله می باشند استفاده گردد. برای تکمیل آمار از رابطه نسبت استفاده گردیده که به شرح زیر می باشد

$$Qs1/Qs2=Qs3/Qs4$$

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 بدست آمده وبا اعمال آن دردبی روزانه ایستگاهها مقادیر رسوب سالانه محاسبه و پس تطویل آمار با روش نسبت‌ها که شرح آن دربالا آمد، جداول مذکور تکمیل شده است.

با توجه به نتایج حاصل شده از برآورد میزان رسوبات بارمعلق در ۳۱ رودخانه مورد مطالعه در حوضه دره رود سالانه حدود ۸/۷ میلیون تن رسوبات به صورت بارمعلق در حوضه تولید و توسط رودخانه حمل می‌گردد. میزان دبی ویژه رسوب در کل حوضه ۶۲۴ تن در سال در کیلومتر مربع برآورد شده است. با توجه به نتایج حاصله میزان فرسایش ویژه در سرشاره‌های رودخانه دره رود کمتر و هر قدر 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 دارد به طوریکه در صورت 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 در سطح اعتماد ۹۵٪ قابل قبول بوده واکثر ضرایب همبستگی بیشتر از ۸۰٪ می‌باشد. ضرایب همبستگی در رودخانه‌های واقع در ارتفاعات حوضه از جمله ویلاذرق، لای و نیر کمتر از ۸۰٪ می‌باشد که این بدلیل زلال بودن آب رودخانه و کمتر بودن بارمعلق می‌باشد. در جدول شماره (۷) ضرایب معادلات همبستگی نمائی و ضریب FAO و میزان همبستگی ارائه شده است.

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

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

ردیف	نام ایستگاه	نام رودخانه	نمونه برداری بار معلق			تعداد کل نمونه‌ها	تعداد نمونه‌ها	غاظت حداقل نمونه‌ها (mg/lit)	غاظت متوسط نمونه‌ها (mg/lit)
			از سال	تا سال	رسوب				
1	لای	لای چای	۵۸	۸۶	۲۳۹	137.9	3344	137.9	137.9
2	نیر	نیرچای	۵۸	۸۶	۳۰۰	185.4	5322.3	185.4	185.4
3	پل manus	بالوخلوچای	۵۲	۸۶	۳۳۳	468.4	36755.3	468.4	468.4
4	گیلانده	بالوخلوچای	۶۴	۸۶	۱۱۵	503.7	11295.3	503.7	503.7
5	کوزه تویرافی	فوری چای	۶۴	۸۶	۱۴۱	422.1	7765	422.1	422.1
6	پل سلطانی مشکین شهر	خیاوچای	۶۴	۸۶	۱۷۷	135.1	5850.9	135.1	135.1
7	دوست بیگلو	قره سو	۵۱	۸۶	۳۵۴	1723.3	94666	1723.3	1723.3
8	مشیران	دره رود	۴۴	۸۶	۶۲۰	3700	98581	3700	3700

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	آلادیرک	15
599	86.5	39	86	73	سغزچای	ابریبل	16
581.7	122.2	45	86	73	شهربیرچای	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 کنداهر	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	اشدقی	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	آتشگاه	26
369	80.7	43	86	79	نوران چای	نوران	27
536.7	61.9	46	86	73	سولاچای	سولا	28
305.33	58.44	86	86	80	بالوخلوچای	یامجن	29
752.3	112.9	47	86	74	پدی بولیک	عموفین	30
15769.7	479.9	58	86	80	قره سو	ارباب کندی	31

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

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

0.87	0.757	224.48	1.364	22.42	قره سو	دشت 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	سامانیان	16
0.86	0.746	9.23	1.236	5.484	سولاقای	سولا	17
0.90	0.818	76.72	1.497	17.88	آق چای	شممس آباد	18
0.86	0.745	9.45	1.095	6.923	پدی بولیک	عموقن	19
0.85	0.727	125.32	1.422	25.19	اهرچای	کاسین	20
0.94	0.884	124.36	1.355	16.78	قره چای	کوزه تبراقی	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	نیرچای	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	هیرچای	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

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

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

لای	ویلا درق	باروچ	ایربل	نه کران	سولا
لای چای	ولادرق چای	شهریورچای	سغرجی چای	نرگس چای	سولاقای
593.7911	287.8571	1956.527	1335.627	912.4961	463.0303
1052.818	651.314	3983.256	2788.279	1810.571	977.7084
313.8315	147.4035	452.3	137.3	265.715	83.1026

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

نام ایستگاه	عمقین	شمس آباد	پل سلطانی	الله یارلو	اشدق
نام رودخانه	یدی بولیک چای	آغ چای	خیاوجای	سمبورچای	اهرچای
میانگین	1028.106	14400	38778.7	433.5584	140169.3
حداکثر	2136.474	75046.65	83209.92	915.3091	556796
حداقل	206.8	74.17968	10128.61	129.53	1930.552

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

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

نام ایستگاه	نام رودخانه	حوضه	سطح حوضه(کیلومتر مربع)	میانگین رسوب(تن درسال)	رسوب ویژه(تن در کیلومتر مربع درسال)
آشگاه	نوران چای	قره سو	41	1974.9	48.17
آلادیزگه	قره سو	قره سو	10	1609.6	160.96
ارباب کندی	قره سو	قره سو	5268	1469333.0	278.92
اشدق	اهرچای	اهرچای	1133	140169.3	123.72
الله یارلو	سمبورچای	دره رود	171	433.6	2.54
اورنگ رشت آباد	اهرچای	اهرچای	788	146095.9	185.40
ابریل	سفزچی چای	قره سو	55	1335.6	24.28
باروق	شهرپورچای	قره سو	125	1956.5	15.65
بران	دره رود	دره رود	13979	8724856.9	624.14
برمیس	برمیس چای	اهرچای	74	3129.8	42.29
پل manus	بالخلوچای	قره سو	1044	176393.8	168.96
پل سلطانی	خیاوجای	قره سو	154	38778.7	251.81
تازه کنداهر	اهرچای	اهرچای	2055	1148391.6	558.83
دوست بیکلو	قره سو	قره سو	7362	1686896.2	229.14
رواسجان	اهرچای	اهرچای	163	189612.2	1163.27
سامیان	قره سو	قره سو	4119	876069.4	212.69
سولا	سولاچای	قره سو	41	463.0	11.29
شمس آباد	آغ چای	قره سو	132	14400.0	109.09
عمقین	یدی بولیک چای	قره سو	79	1028.1	13.01
کاسین	اهرچای	اهرچای	241	72645.9	301.44
کوزه تهرانی	قروریچای	قره سو	802	73043.9	91.08
گیلاندنه	بالخلوچای	قره سو	2050	142792.7	69.65
لای	لای چای	قره سو	18	593.8	32.99
مشیران	دره رود	دره رود	11379	6890537.7	605.55
نمین	نمین چای	قره سو	32	247.2	7.73
نه کران	نرگس چای	قره سو	6	912.5	152.08
نوران	نوران چای	قره سو	128	3379.1	26.40

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	بالخلچای	قره سو	567	9346.4	16.48

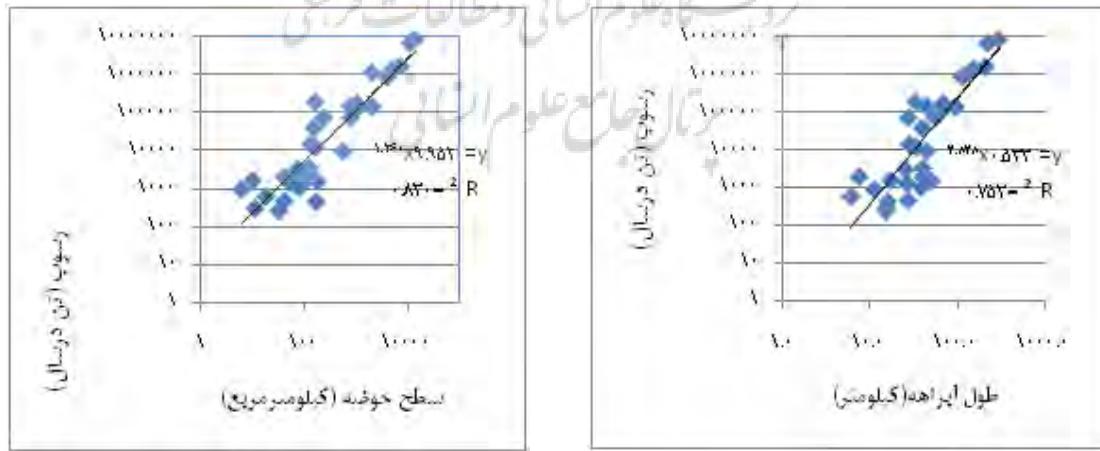
همبستگی نمائی سطح حوضه با دبی ویژه رسوب ارائه گردیده است. در نمودارهای شماره (۱۳) و (۱۴) به ترتیب همبستگی نمائی سطح حوضه و رسوب سالانه در حوضه رودخانه‌های اهرچای و قره سو ارائه شده است.

همچنان که اشاره شد بین بارمعلق و دبی رودخانه‌ها همبستگی معنی دار وجود داشته و هرچه تعداد نمونه برداری‌ها در دبی‌های 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 و محاسبه 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 را در حوضه‌های فاقد آمار برآورد نمود.

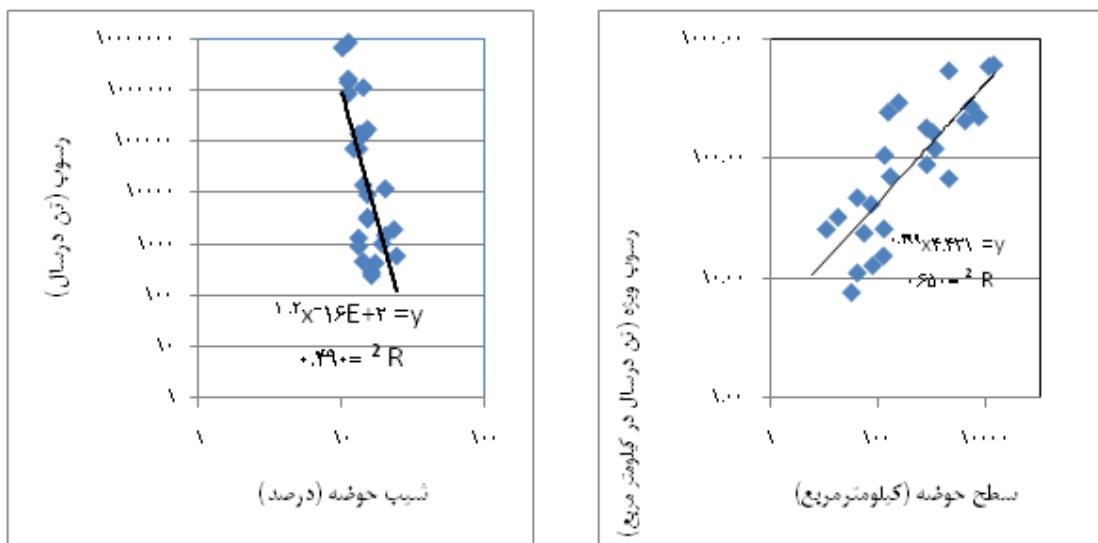
### - نتیجه گیری

با توجه به نتایج حاصل از انجام این پژوهش و روابط حاصل از همبستگی مقادیر رسوب با ویژگی‌های ژئومورفومتری حوضه نظیر سطح حوضه، طول آبراهه؛ شب متوسط حوضه و... می‌توان مقادیر رسوب بارمعلق را در حوضه‌هایی که فاقد آمار بوده و عملیات نمونه برداری بارمعلق در آنها انجام نگرفته، برآورد نمود. در نمودارهای شماره (۹) الی (۱۰) همبستگی نمائی میزان رسوب بارمعلق سالانه برحسب تن در روز با ویژگی‌های ژئومورفومتری سطح حوضه، طول آبراهه اصلی و شب متوسط حوضه ارائه شده است. همچنانکه مشاهده می‌گردد همبستگی مقدار رسوب با شب حوضه معکوس بوده و بیانگر این مطلب می‌باشد که هر قدر شب حوضه افزایش یابد سرشاخه رودخانه‌ها رسوب کمتری دارند و هر اندازه‌ی که رودخانه تکامل یافته باشد مقدار رسوب بارمعلق بیشتر می‌گردد. در نمودار شماره (۱۲)

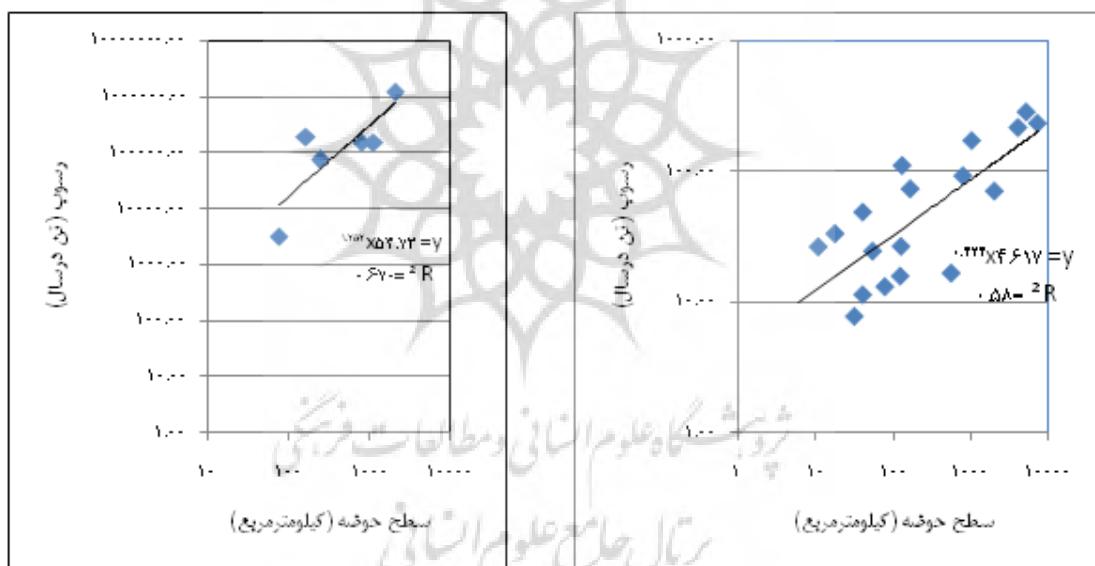


نمودار شماره (۱۰) همبستگی نمائی سطح حوضه و رسوب در حوضه دره رود

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



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



نمودارشماره (۱۴) 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 سرشاخه 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 حاصلضرب 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 همیستگی و در نمودار شماره (۳۷) همیستگی 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

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

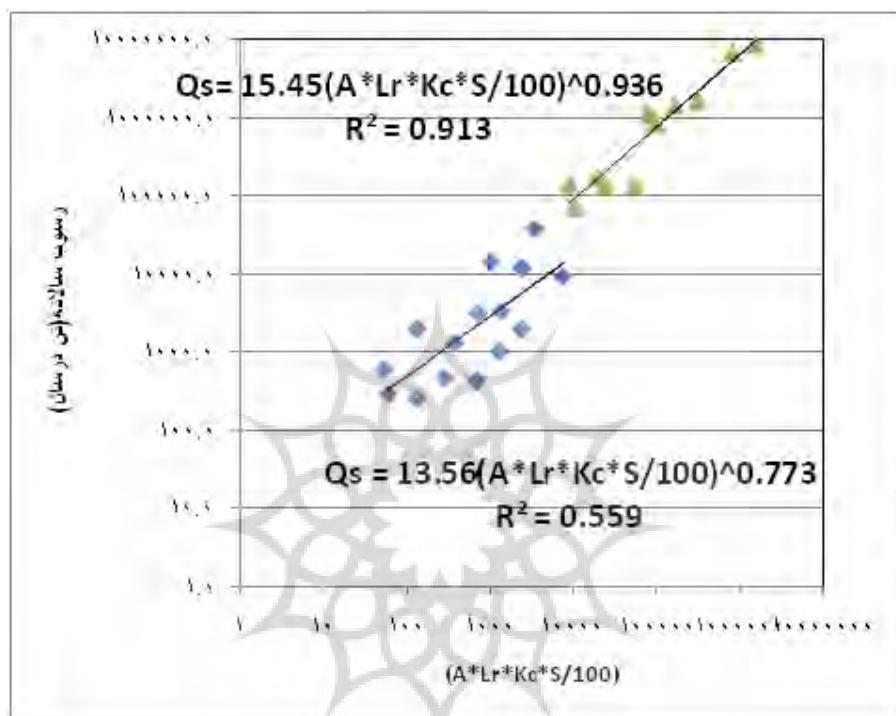
که در این معادلات:

$A$ = سطح حوضه بر حسب کیلومتر مربع

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

نام ایستگاه	نام رودخانه	سطح حوضه(کیلومتر مربع)	شیب متوسط حوضه(درصد)	ضریب گراولیوس	طول رودخانه(کیلومتر)	میانگین رسوب(تن در سال)	رسوب ویژه(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	یدی 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	آغ چای	132	14	1.98	28.0	14400.0	109.1
پل سلطانی	خیار 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	قوربچای	802	12	2.01	55.0	73043.9	91.1
بل العاس	بالخلوچای	1044	15	1.86	68.0	176393.8	169.0
اشدقی	اهر چای	1133	14	2.11	73.0	140169.3	123.7
گیلانه	بالخلوچای	2050	13	2.19	95.0	142792.7	69.7

تازه کنداهر	اهرچای	2055	14	2.09	135.0	1148391.6	558.8
سامانیان	قره سو	4119	11	1.91	114.0	876069.4	212.7
ارباب کندی	قره سو	5268	11	1.86	154.0	1469333.0	278.9
دست بیگلر	قره سو	7362	11	1.85	210.0	1686896.2	229.1
مشیریان	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



نمودارشماره (۱۵) همبستگی نهائی پارامترهای فیزیکی حوضه آبریز در حوضه دره رود

- منابع
- فیض نیا، سادات ۱۳۸۷ رسوب شناسی کاربردی، افشار - عباس، ۱۳۶۹، هیدرولوژی مهندسی، مرکز نشر انتشارات دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی دانشگاهی، چاپ نخست
- الوانکار، رضا. ۱۳۸۷ هیدرولوژی مهندسی، انتشارات دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران جنوب، چاپ اول
- مهدوی، محمد ۱۳۸۸ هیدرولوژی کاربردی، انتشارات دانشگاه تهران، چاپ ششم
- علیزاده، امین. ۱۳۸۵، هیدرولوژی کاربردی، انتشارات دانشگاه امام رضا، چاپ سیزدهم
- فضلی، عبدالرحیم، گزارشات سالانه آماری بارکف شرکت آب منطقه ای اردبیل(سالهای ۱۳۸۱ الی ۱۳۸۸)

<p>مهندسين مشاورلار، ۱۳۸۵، مطالعات اقلیمی حوضه آبریز ارس</p> <p>مهندسين مشاور بندآب، ۱۳۸۰، مطالعات هواشناسی و هیدرولوژی سد مخزنی عمارت مشکین شهر سایت <a href="http://www.arww.ir">www.arww.ir</a> (آب و هوای اردبیل) سایت مشترک شرکت آب منطقه‌ای و اداره کل هواشناسی استان اردبیل</p> <p>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</p> <p>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</p> <p>Ford, D &amp; Williams, P(2007).karst hydrology and geomorphology , John Wiley &amp; Sons-Ltd.</p> <p>Hicks D.M. &amp; Gomez. B. ( 2003 ) T sediment Transport. in G.m.kondolf &amp; H.D piegay (eds ). Tools in fluvial Geomorphology. 425-441 , john wiley ltd.</p> <p>Hicks Murray.p(2004),suspended load, Encyclopedia of Geomorphology volume 2, Routledge taylor &amp; Francis Group.</p> <p>Small. j. and Witherick M (1990). A. modern dictionary of Geography second edition Edward Arnold , LTD</p> <p>Walling,D. E(1988),erosion and sediment yield research in some recent perspectives, journal of hy- drology 100, p113-141.</p>	<p>وزارت نیرو، ۱۳۶۱، دستورالعمل‌های نمونه برداری و آزمایش بارمعلق</p> <p>سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح، نقشه‌های توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ اردبیل ۱۹، نمین، ثمرین، لاهرود، مشگین شهر، نقدوز، اهر، شیران، اصلاندوز و ۱:۲۵۰۰۰ اردبیل، اهر، مغان</p> <p>سازمان نقشه برداری کشور، نقشه‌های رقومی ۱:۵۰۰۰۰ و ۱:۲۵۰۰۰ حوضه</p> <p>سازمان زمین شناسی کشور، نقشه‌های زمین شناسی ۱:۲۵۰۰۰ چهارگوش.اردبیل.اهر و مغان رفاهی. حسینقلی ۱۳۷۵، فرسایش آبی و کنترل آن، انتشارات دانشگاه تهران، چاپ نخست</p> <p>صدمازاده، رسول و همکاران ۱۳۸۹، نگرشی نو بر تکامل ژئومورفولوژیکی چاله‌ی زمین ساختی اردبیل فصل نامه - علمی پژوهشی - جغرافیا و برنامه ریزی محیطی - دانشگاه اصفهان</p> <p>سازمان آب منطقه‌ای استان اردبیل، بانک اطلاعاتی منابع آب سطحی شرک سهامی آب منطقه‌ای اردبیل</p> <p>مهندسين مشاورلار، ۱۳۸۵، مطالعات منابع آب سطحی استان اردبیل با استفاده GIS، گزارش نهایی</p>
--	--



Geography and Environmental Planning Journal  
24<sup>th</sup> 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 deposits 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: Dr\_r\_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 necessary 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 specific 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 a significant 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.