

دکتر حسنعلی غبور
دانشگاه اصفهان

پیش‌بینی سیلاب در مناطق مرطوب

PREDICTION OF PEAK RUNOFF FROM RAINFALL IN A TEMPERATE AREA

By: H.A. Ghayoor (ph.D)

Department of Geography, University of Isfahan, Iran

Abstract: the purpose of this study is to investigate some of the factors controlling the rainfall- runoff relationship and, consequently, predicting flood events in a catchment. primarily, the research is concerned with the study of rainfall and runoff with respect to various hydrometeorological and physical factors.

An equation to predict the peak discharge is proposed. The prediction equation illustrates that the maximum peak discharge can be obtained as a function of rainfall intensity, rainfall duration, duration of rainfall up to time of concentration, and the previous discharge. such analyses are considered vital as the basis for flood warning systems in the area under consideration.

شواهد نشان می دهد که خسارات جانی و مالی ناشی از سیلاب بیش از مایر سوانح طبیعی است (Moulder ۱۹۷۰). در چند دهه اخیر مطالعات همه جانبه ای برای پیش‌بینی وقوع این پدیده انجام شده است. در همه طرحهای زیربنایی و اجرایی، انجام این مطالعه از اولویت خاصی برخوردار است. امروزه تخمین حداکثر سیلاب و پیش‌بینی آن قبل از وقوع، یکی از مسائل مهم و مورد بحث در هیدرولوژی است، معهدها با تزايد روزافرون جمعیت و توسعه فراينده صنعت و به دنبال آنها اشغال سرزمینهای مجاور روستاهات، زیانهای ناشی از سیلاب نه تنها کاهش نیافته بلکه روبرو فرونشی است (Bolt و همکارانش ۱۹۷۵، Neuson ۱۹۷۵). افزایش این خطر سبب شده است که بررسی سیلابها توجه بیشتر دانشمندان را به

خود جلب کند و حتی سازمانهای مطالعاتی و تحقیقاتی ممالک (وزارت نیرو) و سازمانهای بین‌المللی (W. M. O) نیز برای بررسی این پدیده سرمایه‌گذاری کرده‌اند.

آنچه مسلم است سیلاپ، ناشی از بارندگی است ولی مطالعات نشان می‌دهد که رابطه خطی و مستقیمی بین این دو عامل وجود ندارد. از جمله عوامل اصلی که برهم زننده این رابطه است، شرایط اقلیمی و طبیعی و جغرافیایی منطقه می‌باشد. از همین رو است که رابطه بین بارندگی و آبهای جاری به طور محسوسی از حوضه‌ای به حوضه دیگر متغیر است و نه فقط هر حوضه بلکه هر زیر‌حوضه شرایط ویژه خود را دارد که باستی مستقلًا مورد بررسی قرار گیرد.

در این مقاله سعی شده تا عوامل موثر در به وجود آمدن سیلاپ در مناطق مرطوب مورد شناسایی و تجزیه و تحلیل قرار گیرند. برای این کار، روابط علت و معلولی بین بارندگی و سیلاپ با توجه به پدیده‌های طبیعی هیدرومترورولوژیکی و فیزیکی منطقه شناسایی و به منظور تعیین چگونگی تاثیر این پدیده‌ها برهم بررسیهای منطقه‌ای زیر انجام شده است.

۱ - چهارdestه از آمارهای بارندگی متعلق به چهارفصل مختلف همراه هیدرولوگرافهای مربوطه انتخاب شده، که به منظور تعیین عوامل موثر در سیلاپ منطقه و برای دستیابی به اطلاعات اولیه از کنشها و واکنشهای اساسی بین بارندگی و سیلاپ، مورد مطالعه قرار گرفته‌اند.

۲ - ضرایب ثابت حوضه مثل ساختار زمین، شکل هندسی و زمان تمرکز حوضه مورد توجه واقع شده‌اند و برآیند نتایج این ضرایب در پیش‌بینی سیلاپ به کار گرفته شده است. پس از بررسیهای مقدماتی و شناخت عوامل موثر در سیلاپ منطقه، تاثیر هریک از عاملها به طور مستقل بررسی شده و نهایه ضرایب تاثیر همه عوامل برهم و بر سیلاپ منطقه تعیین شده است. براساس این مطالعات فرمولی ارائه می‌شود که به وسیله آن بتوان با دقت کافی سیلاپ منطقه را پیش‌بینی کرد.

۱- مقدمه:

در سال ۱۸۵۲ میلادی Nathaniel Beardmore فرمول زیر را برای تعیین رابطه بین بارندگی و جریان آب ارائه داد. (Walff ۱۹۶۶)

$$Q = (R + S + Qg + Qi) - (Ls + Lf + Lm + E + \Delta S)$$

در این فرمول (Q) مقدار آب جاری شده است که با مقدار بارش (R)، ذوب برف (S)، آب چشممه سارها (Qg)، و آبهای ورودی به حوضه (Qi) رابطه مستقیم دارد و با مخازن سطحی (Ls)، جریانات زیرسطحی (Lf) گیرش (Lm)، تبخیر (E)، و تغییرات مخزنی داخل حوضه (ΔS) رابطه معکوس. به دنبال آن دانشمندان با توجه به عوامل دیگر طبیعی مثل جنس زمین، وضع رسوب، پستی و بلندی، پوشش سطحی و متغیرات اقلیمی منطقه، روشها و فرمولهای تجربی و مدلهای ریاضی زیادی برای تعیین رابطه بین بارش و جريان آب ارائه داده اند. در سالهای اخیر مطالعه می‌شوند که هیدرولوژی هم از نظر تکنیکی و هم از لحاظ کاربردی توسعه زیادی یافته (Singh ۱۹۸۸) و روشهای ریاضی متعددی با اهداف مختلف مطالعاتی به وسیله دانشمندان ارائه شده است (سروشیان ۱۹۸۳). این دانشمندان مشکلات زیادی را که بر سر راه این مطالعات قرار دارد ذکر کرده اند که از آن جمله می‌توان نقصان، عدم دقت، و کوتاه بودن زمان آمارهای لازم را نام برد. لذا با توجه به آمارهای موجود از منطقه و با چشم‌پوشی از سایر آمارهای لازم و گاه با به کارگیری عوامل ثانویه متأثر از آنها، مطالعات خود را انجام داده اند و برای هر منطقه روش محاسباتی خاصی را ارائه کرده اند. بالطبع چنین روشی در حوضه دیگری قابل استفاده نیست.

عده‌ای از محققین روشهای ریاضی را با روشهای تجربی توأم به کار گرفته اند و به کمک آنها و با توجه به عوامل و آمار موجود در منطقه به محاسبه رابطه بارش و آب جاری پرداخته اند. به کارگیری این روشها برای مناطق دیگر به علت تعدد عوامل، ویکسان نبودن آنها با عوامل مشابه در سایر مناطق، به نتیجه مطلوب نمی‌رسد. نهایه ثابت شده است که برای تعیین ارتباط بین بارندگی و جریانات سطحی نمی‌توان روشی را ارائه داد که در همه جا کاربرد داشته باشد. زیرا این ارتباط تحت تأثیر عوامل عدیده اقلیمی مثل تواتر بارش، طول زمان بارش، شدت و نوع بارش، منطقه و عوامل حوضه‌ای مثل اندازه، موقعیت جغرافیایی و رطوبت موجود در حوضه تغییر می‌کند.

اندازه گیری مستقیم پاره‌ای از عوامل فوق الذکر مشکل است و بایستی به کمک عوامل ثانویه اندازه گیری شوند. چگونگی تعیین عوامل ثانوی از حوضه‌ای به حوضه دیگر متفاوت است. از جمله این عوامل رطوبت موجود در حوضه است که در ارتباط بین بارش و جريان آب تأثیر زیادی دارد. اندازه گیری لحظه‌ای و مستقیم این عامل مشکل و گاه غیر ممکن است، زیرا این عامل با شرایط اقلیمی مثل باد، بارندگی، حرارت، و فصل در تغییر است.

عده‌ای از محققین به کمک عوامل قابل اندازه‌گیری دیگری که تقریباً بتواند وضع رطوبت موجود در رسوپ حوضه را تعیین کند، به محاسبه و تعیین رابطه بارش و جریانات سطحی پرداخته‌اند. از آن‌جمله: لنسلی و آکرمن (Linsley and Acherman ۱۹۴۲) با تعیین ضریب جریانات آب زیرزمینی و تغییر عمق سطح ایست آبی، به محاسبه رطوبت اندازه‌گیری مقدار تبخیر حوضه، ضریب برای رطوبت خاک تعیین کرده‌اند. عده‌ای نیز با تعیین ضریب جریانات آب زیرزمینی و تغییر عمق سطح ایست آبی، به محاسبه رطوبت موجود در خاک پرداخته‌اند. (Linsley ۱۹۶۷)

دانشمندان زیادی نیز با محاسبه بارشهای روزهای قبل، ضریبی را به نام اندیس بارشهای قبلی یا A.P.I به دست آورده‌اند. این دانشمندان با استفاده از این ضریب به جای رطوبت موجود در خاک به تعیین ارتباط بین بارش و آبهای جاری سطحی برای حوضه‌های مورد بررسی خود پرداخته‌اند. فرمول مورداستفاده آنها برای تعیین این ضریب عبارتست از

$$A.P.I = aR_0 + bR_1 + cR_2 + \dots + mR_n$$

در این فرمول R_0 و R_1 و R_2 و R_n مقادیر بارندگی همان روز و روزهای قبل هستند. ضرایب a و b و c و m بسته به سایر خصوصیات طبیعی و پوشش سطحی حوضه برای هر مکانی به کمک روش‌های ریاضی به گونه‌ای محاسبه می‌شوند که جمع آنها برابر یک باشد. به دلیل سهولت در اندازه‌گیری مقدار بارش، این روش یکی از پرکاربردترین روش‌های مطالعاتی در هیدرولوژی است. ولی نتایج حاصله از این روش غالباً از دقت خوبی برخوردار نبوده، لذا عده‌ای از دانشمندان عوامل دیگری مثل قابلیت نفوذ خاک، فصل بارندگی و سایر عوامل طبیعی حوضه‌ای و اقلیمی را به آن افزوده‌اند (Weyman ۱۹۷۵، Goodheu ۱۹۷۵). بنابراین تعیین رابطه بین بارندگی و جریانات سطحی برای هر منطقه جغرافیایی نیاز به بررسی وضع اقلیمی و طبیعی همان منطقه دارد و الگوهای حوضه‌های دیگر نمی‌توانند جوابگوی مسائل حوضه‌ای دیگر باشد.

۲- محدودهٔ مطالعاتی:

محدودهٔ مورد مطالعه دارای وسعت ۱۸۲ کیلومتر مربع است و در قسمت علیای حوضه رودخانه اوز واقع است.^۱ این زیر حوضه از لحاظ اقلیمی جزو مناطق مرطوب محسوب می‌شود

۱- رودخانه اوز در جنوب انگلستان قرار دارد. دلیل انتخاب این محدوده برای این مطالعه، در اختیار داشتن آمار از

دستگاههای ثبات باران‌سنجی و هیدروگرافی بوده است.

ورودخانه آن بیشتر سال دارای آب می‌باشد. حدود ۶۳٪ آن به وسیله ماسه سنگهای قابل نفوذ پوشیده شده است (غیر ۱۹۷۶) و بقیه زیر پوشش مواد رسی غیرقابل نفوذ است. پوشش سطحی آن را عمدتاً زمینهای کشاورزی و نواحی جنگلی تشکیل می‌دهند و قسمت بسیار کمی از آن را مناطق مسکونی می‌پوشاند که عمدتاً در جنوب مرکزی زیر حوضه واقع است. مرتفعترین محل آن قریب ۶۰۰ متر ارتفاع دارد و در شمال واقع می‌باشد و پست ترین محل آن در جنوب و در محل خروج آب است که دارای حدود ۱۰۰ متر ارتفاع است.

در این محدوده یازده ایستگاه بارانسنج ثبات، یک بارانسنج ثبات، و یک ایستگاه اندازه‌گیری جریان رود ثبات وجود دارد. برای این مطالعه چهار سری آمارهای بارندگی و سیلاب متعلق به چهار فصل مختلف سال ۱۹۷۴ انتخاب شد. انتخاب چهار فصل سال به دلیل بررسی تأثیرات عوامل مختلف طبیعی و تغییرات فصلی بر این موضوع است. سال ۱۹۷۴ نیز به دلایل زیر انتخاب شد:

اولاً وقتی آمارهای منتخبه از یک سال باشند عواملی مثل شهرسازی، جنگلکاری و سایر پدیده‌های پوشش زمین که تغییراتشان می‌تواند در این ارتباط موثر باشد ناچیز است.

ثانیاً دو سیلاب بزرگ در طول ۱۵ سال آمارگیری در این سال اتفاق افتاده است.

آمارها از ایستگاههای یازده کانه بارانسنجی و ایستگاه اندازه‌گیری جریان رود به کمک چارتیهای دستگاههای ثبات در هر دو ساعت یک بار برداشت شد.

بارندگیهایی که مدت توقف بین دوبارش آنها کمتر از زمان تمرکز حوضه (۱۳ ساعت) بود جزو یک گروه بارندگی محاسبه شد.

عوامل ثابت حوضه مثل زمین‌شناسی، توپوگرافی، ساختمان خاک و زمان تمرکز حوضه مورد بررسی واقع شد که نتایج آن به اختصار ذکر شده و در مطالعات به کار گرفته شده‌اند.

۳- مطالعات مقدماتی:

برای مطالعه و بررسی رابطه بارش با جریانات سطحی بدو مقادیر هر یک از چهار سری آمار تهیه شده از متوسط بارندگیها و جریانات سطحی دو ساعته متعلق به چهار فصل سال روی محور عمودی دستگاه مختصات در مقابل محور افقی زمان نقطه گذاری و بدین ترتیب هیدروغرافها و هایستروگرافهای چهار سری آمار موجود، در اشکال ۱ تا ۴ تهیه شد که

ذیلاً به شرح آنها می‌پردازیم.

شکل شماره (۱) که از جدول شماره (۱) تهیه شده است متعلق به فصل زمستان است. از سوم تا چهاردهم فوریه (۱۴ تا ۲۵ بهمن) حوضه مطالعاتی مجموعاً ۱۲۴/۵ میلیمتر باران از ۱۱ بارش مجزاً دریافت کرد که منتج به ۵ هیدروگراف مختلف شد. ۵ بارش اول ۲۶ میلیمتر بارندگی داشت. در این مدت که در مجموع ۵۱ ساعت طول کشید بارش سطح حوضه به طور متوسط معادل ۱۸ میلیمتر بود. به دلیل خشکی حوضه، بالا بودن نفوذ، تبخیر اولیه، گیرش و عوامل دیگر فقط ۱۵٪ از این مقدار بارش به جریانات سطحی تبدیل شد و هیدروگراف ۵ و ۶ فوریه را ایجاد کرد. تخلیه رود از ۰/۸۰ متر مکعب در ثانیه در ابتدا به آرامی بالا رفت و به حداقل ۳/۹۰ متر مکعب در ثانیه رسید. (جدول ۱).

در روز دهم فوریه در یک بارش مداوم یک روزه به طور متوسط ۶/۴۳ میلیمتر باران بر سطح حوضه بارید. به دلیل مرتبط بودن حوضه و شدید بودن بارندگی، ۵۸٪ از این مقدار بارش به صورت جریانات سطحی درآمد و سومین هیدروگراف را پدید آورد. مقدار جریانات سطحی از ۷/۳۳ متر مکعب در ثانیه به ۷/۷۲ متر مکعب در ثانیه رسید که دومین سیلان ثبت شده در ظرف پانزده سال آمارگیری بود.

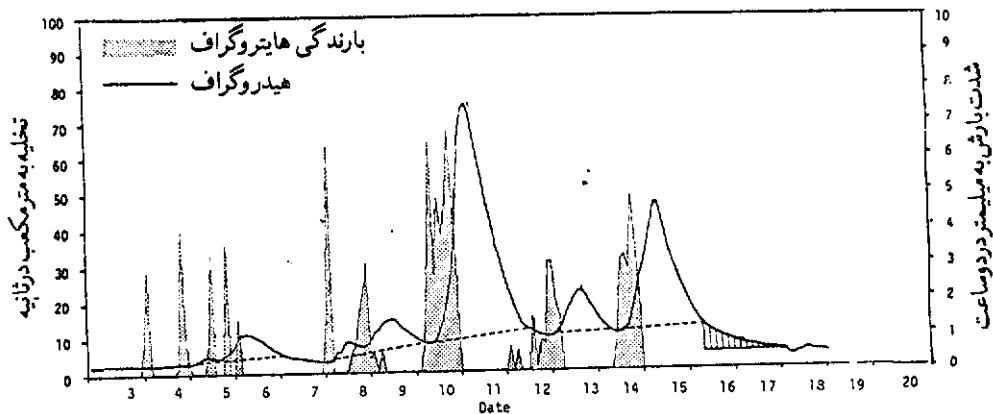
هیدروگرافها و هایتروگرافهای شکل شماره (۲) از بارندگی ۲۵ تا ۲۸ژوئن (۴ تا ۷ تیرماه) یعنی بارشهای تابستانه به دست آمده‌اند. در این مدت، ۴ رگبار بر سطح حوضه بارید که موجب پدید آمدن سه هیدروگراف شد. در اوایل روز ۲۵ژوئن طی یک بارندگی شدید ۶/۰ میلیمتر باران بر سطح حوضه بارید. برخلاف بارندگی شدید، به علت خشکی منطقه، فقط ۱/۲ درصد از بارندگی به صورت آبهای سطحی از منطقه خارج شد و مقدار آب خروجی از ۰/۰۰ متر مکعب در ثانیه به ۶/۸۲ متر مکعب در ثانیه رسید. بارش منطقه در طی چهار روز بارندگی جمعاً ۳/۵۹ میلیمتر بود که ۶/۹ درصد آن جذب حوضه شد و فقط ۴/۳ درصد بارش به صورت آبهای حاری از منطقه خارج شد.

شکل شماره (۳) از بارندگی سی ام اوت تا هفتم سپتامبر (۸ تا ۱۶ شهریور) ترسیم شده است. بارندگی در اوایل روز آغاز شد و طی دورگبار مختلف با فاصله زمانی ۱۰ ساعت بیش از ۱۰ میلیمتر باران بارید. ولی به علت خشکی زمین منطقه و پایین بودن شدت بارش، تغییر چندانی در مقدار آب خروجی حوضه داده نشد. بعد از ۵ روز بارندگی آرام و مداوم، رطوبت منطقه بالا رفت و درنتیجه در اثر ۵/۴۸ میلیمتر بارندگی در ۱۷ ساعت آب خروجی

جدول ۱ - ریلیه مدت و معلوی بین بازدگی و سیلاب

		بازدگی		حریفات سطحی		ازدست رفته		زمان تاخیر به ساعت		حداکثر باران شرایع باران % هزارتر		حداکثر تاخیر شرایع سیلاب % هزارتر		
		مدار		hours		m ³ × s		Volume m ³ × 10		مکعب		سیلاب		
(1)	(2)	(3)	(4)	(5)	(6)	(7)	(8)	(9)	(10)	(11)	(12)	(13)	(14)	(15)
February														
1	51	18.0	3258	66	2.08	10.19	1304.5	811.4	493.1	2764.9	84.9	8	10-12	
2	32	20.3	3674.3	48	2.89	14.21	1648.4	919.3	729.1	2945.2	80.2	5	14-16	
3	19	43.6	7891.6	48	7.33	72.00	6204.9	1600.1	4604.8	3286.8	41.7	6	8-12	
4	16	15.7	2841.7	28	8.95	20.89	1531.1	983.3	599.8	2241.9	78.9	11	14-16	
5	14	26.9	4868.9	42	9.66	44.32	3835.6	1582.3	2753.3	2615.6	53.7	4	13-15	
whole	264	124.5	22534.5	280		15912.3	7332.2	8680.1	13854.4	61.5	11.8-			
June														
1	10	40.6	7348.6	14	0.20	6.82	211.2	120.5	90.7	7257.9	98.8	2	7-9	
2	14	15.9	2877.9	14	0.27	5.30	121.4	96.3	25.1	2852.8	99.1	-3	11-14	
3	4	2.8	506.8	6	0.25	4.04	62.3	32.4	29.9	476.9	94.1	2	2	
whole	60	59.3	10733.3	62		562.8	414.6	145.7	10587.6	98.6		8.3		
September														
1	36	10.2	1846.2	-	0.23	-	-	-	-	100	-	-		
2	6	7.2	1303.2	8	0.37	0.82	20.8	15.8	5.0	1298.2	99.6	6	8-10	
3	24	24.3	4398.3	30 ¹	0.51	4.49	230.1	139.9	90.2	4308.1	98.0	4	24	
4	17	48.5	8778.5	44	1.27	24.25	2267.1	520.3	1746.8	7031.7	80.1	9	22	
5	4	8.4	1520.4	16	2.68	5.30	239.0	173.1	65.9	1454.5	95.7	6	10	
whole	172	98.6	17846.6	153		3185.3	1272.4	1907.9	15938.7	89.3		16		

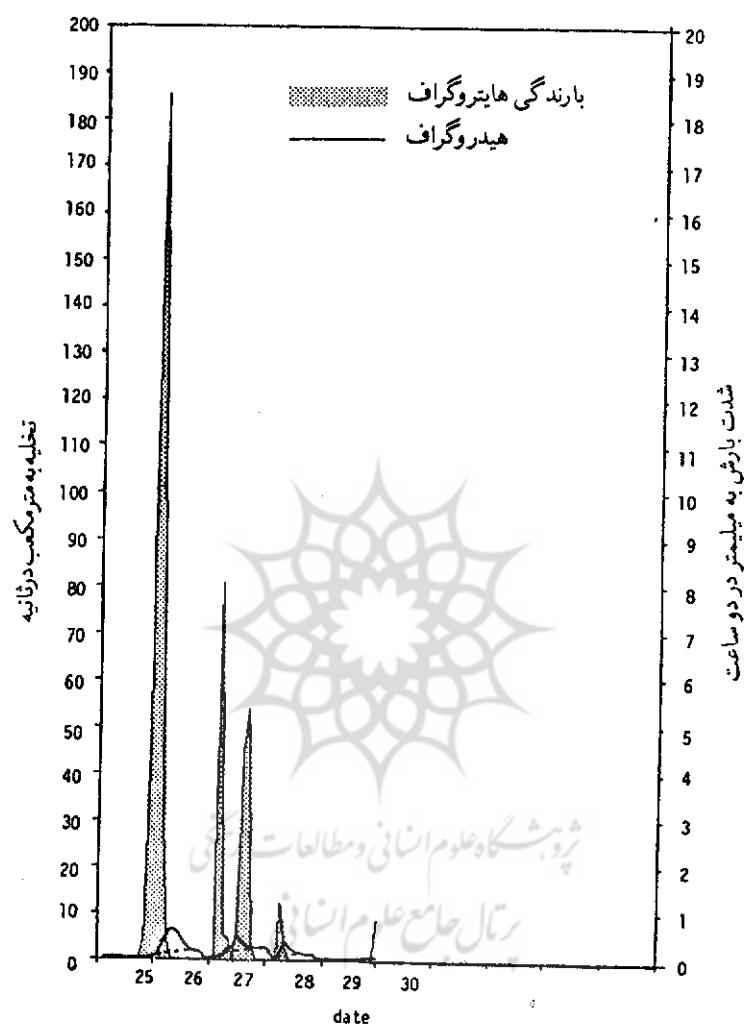
ادامه جدول شماره ۱													
تاریخ وقوع شماره سیلاب (۱۹۷۴)													
بازندگی				حریات سطحی				مقدار آب					
زمانیه مدار				Duration hours				ازدست رفته					
ساعی هزار مترمکعب هیلبر				m' × s				مقدار آب					
(1)				Volume m' × 10 ³				نقطاً خیره ساعت					
ساعی هزار مترمکعب هیلبر				جریات حداکثر				نحوه بران					
(2)				جریات حداکثر				شروع دران					
ساعی هزار مترمکعب هیلبر				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(3)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(4)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(5)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(6)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(7)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(8)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(9)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(10)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(11)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(12)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(13)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(14)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
(15)				جریات حداکثر				نحوه تاسیع					
November													
1	12	15.5	2805.5	16	2.08	10.39	458.0	308.2	149.8	2655.7	94.7	13	14-16
2	24	32.3	5846.2	38	3.13	39.62	3195.2	995.9	2199.3	3647.0	62.4	12	14-16
3	14	15.1	2733.1	28	8.14	26.22	1878.9	1024.1	854.8	1878.3	68.7	11	18-20
4	24	25.7	4651.7	38	9.61	36.59	3226.1	1503.4	1722.7	2929	63.0	9	12-14
5	51	69.0	12489	90	9.51	86.9	10600.5	3377.7	7222.8	5266.2	42.2	1	8-12
whole	268	157.6	28525.6	314			21972.8	9823.4	12149.4	16376.2	57.4		14-3



شکل ۱- هیدروگراف و هایتروگراف ترسیمی از بارندگی سوم تا چهاردهم فوریه ۱۹۷۴

حوضه از ۱/۳ به ۲۴/۲۵ مترمکعب در ثانیه رسید و در مجموع از ۱۰۲ میلیمتر بارش در مدت ۹ روز حدود ۱۱ درصد آن به صورت آبهای سطحی از منطقه خارج شد.

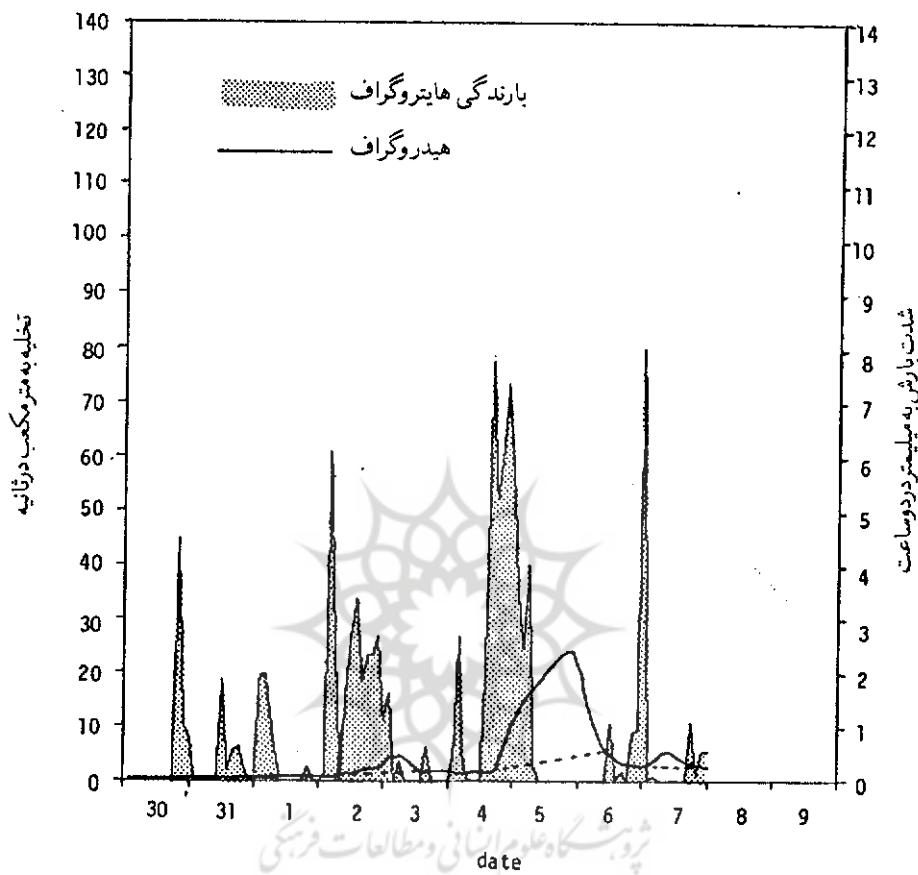
گرافهای شکل (۴) از ۱۲ روز بارندگی متواتی ترسیم شده‌اند که از دهم نوامبر (۱۹ آبان) آغاز شده است (با توجه به جدول شماره ۱). حوضه در این مدت ۱۵۷/۶ میلیمتر بارندگی دریافت کرد. در اثر این بارشها که هر روز متناوباً، سطح حوضه را فرا گرفته بود تعداد ۵ هیدروگراف به وجود آمد که یکی از آنها بیشترین رقم تخلیه را در مدت ۱۵ سال از منطقه نشان می‌دهد. بارندگی از ساعت ۲ صبح دهم نوامبر آغاز شد و در مدت ۱۲ ساعت ۱۵/۵ میلیمتر باران بارید که حدود ۵۰٪ آن به صورت آبهای سطحی از حوضه خارج شد و اولين هیدروگراف را به وجود آورد و سطح آب از ۰/۰۸ به ۰/۰۴ مترمکعب در ثانیه رسید. دومین بارش در ۱۳ نوامبر به مقدار ۳۲ میلیمتر بارید که به دلیل خیس خوردگی زمین اولاً سبب زمین لغزه در بعضی از نواحی رسی شد و ثانیاً قسمت اعظم آب به صورت آبهای جاری درآمد و سطح آب به ۴۰ مترمکعب در ثانیه رسید. بعد از ۹ بارش متواتی در ۲۰ و ۲۱ نوامبر یک بارش شدید ۶۹ میلیمتری بر سطح حوضه فرو ریخت که ۵۸٪ آن به صورت آبهای سطحی درآمد و سطح آب از ۰/۰۹ به ۰/۰۸۷ مترمکعب در ثانیه رسید. بالاترین رقم تخلیه را در طی ۱۵ سال آمارگیری ثبت کرد و خسارات فراوانی به تاسیسات و مزارع وارد ساخت. در مجموع ۴۴٪ از ۱۵۷ میلیمتر بارندگی ۱۲ روزه به صورت آبهای جاری از منطقه خارج شد.



شکل ۲ - هیدروگراف و هایتروگراف ترسیمی از بارندگی ۲۵ تا ۲۸ زوئن ۱۹۷۴

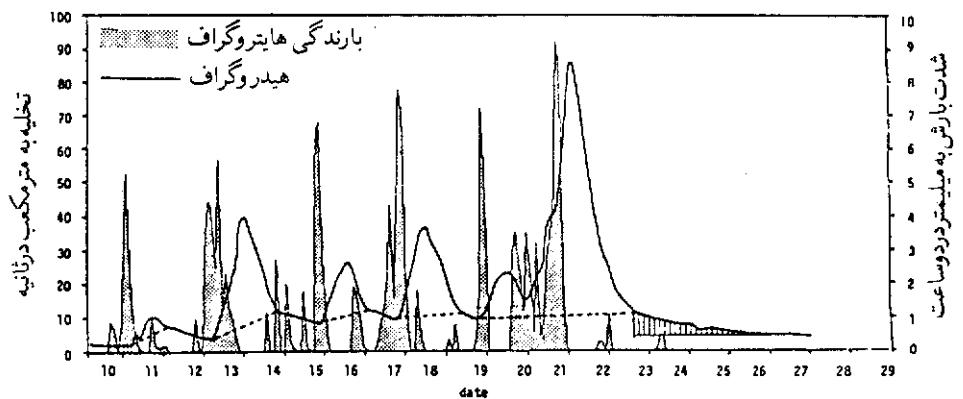
با بررسی هیدروگرافهای فوق نتایج زیر حاصل می شود:

با توجه به شکل‌های شماره ۱ و ۴، هنگامی که زمین منطقه بعد از بارندگی از رطوبت اشباع است سطح آب جاری در رودخانه که به وسیله آبهای زیر سطحی، آبهای زیرزمینی و آبهای تا خیری تامین می شود به حدود ۱۲ متر مکعب در ثانیه می رسد. البته این مقدار ثابت



شکل ۳ - هیدروگراف و هایتروگراف ترسیمی از بارندگی ۳۰ آوت تا ۷ سپتامبر ۱۹۷۴

نیست و معمولاً بعد از ۳ تا ۵ روز بسته به وضع پوشش سطحی منطقه و فصل بارش به ۴ متر مکعب در ثانیه می‌رسد. به عبارت دیگر وقتی حوضه از رطوبت کافی برخوردار است جریانات آب زیرزمینی که رودخانه را تغذیه می‌کند معادل ۴ متر مکعب در ثانیه است. با نگاهی به دو گراف (۲) و (۳) و جدول شماره (۱) به این نتیجه می‌رسیم که عوامل به وجود آورنده سیلاب در این حوضه عبارتند از: شدت بارندگی، مدت بارندگی و حجم آب موجود در رودخانه قبل از بارش.



شکل ۴- هیدروگراف و هایتروگراف ترسیمی از بارندگی دهم تا بیست و سوم نوامبر ۱۹۷۴

۱-۳- شدت بارندگی:

مطالعات مقدماتی نشان داد که هرچه شدت بارندگی زیادتر باشد لایه‌های سطحی خاک زودتر خیس خورده و قابلیت نفوذی خاک پایین می‌آید و جریانات سطحی آغاز می‌شود. در شکل شماره (۱) از ۲۷ میلیمتر بارندگی باشدت ۱/۹۲ میلیمتر در ساعت که در ۱۴ و ۱۵ فوریه بارید، حدود ۵۴٪ جذب زمین شد در حالی که از ۲۶ میلیمتر بارانی که باشدت یک میلیمتر در ۱۹ و ۲۰ نوامبر بارید ۶۳٪ جذب شد. در هر دو مورد خیس منطقه تقریباً یکسان بود و سطح آب خروجی منطقه قبل از شروع بارش تقریباً مساوی ۹/۶ و ۹/۵ متر مکعب در ثانیه بوده است.

۲-۳- مدت بارندگی:

اگر بارندگی به طور یکسان و دائمی برسطح حوضه‌ای ببارد به مرور آب خروجی حوضه افزایش می‌یابد این افزایش تا زمانی است که آب باریده شده بر تمام سطح حوضه یک جا از محل خروج عبور کند. یعنی تا زمان تمرکز حوضه. از آن پس مقدار آب تقریباً ثابت می‌ماند. بنابراین محاسبه زمانی تمرکز حوضه برای تعیین حداقل جریان آب خروجی حوضه لازم است. با توجه به مطالعات Gregory (1974)، Hollis (1974)، Rossmiller (1980)، عوامل عدیده‌ای در زمان تمرکز حوضه مؤثرند که از آن جمله می‌توان به عوامل طبیعی

مثل بافت زمین شناسی، توبوگرافی، پوشش گیاهی و عوامل اقلیمی مثل جهت حرکت جبهه، و عوامل انسانی مثل اشغال زمینها به وسیله ساختمانها و ایجاد موانع در مسیر آب اشاره کرد.

در حوضه مطالعاتی دور روش در تعیین زمان تمرکز به کار گرفته شد. یکی روش مشاهده‌ای و دیگری روش تجربی. در روش مشاهده‌ای همان گونه که در ستون ۱۵ جدول شماره (۱) آمده است حد فاصل زمانی بین حداکثر تراکم باران و قله هیدرولگراف برای بارشهای متعدد محاسبه و میانگین گرفته شده است.

این زمان را که در هیدرولوژی به نام زمان تاخیر می‌شناسند، برای حوضه‌های کوچک به جای زمان تمرکز به کار می‌برند (Chow ۱۹۶۴) ولی برای حوضه‌های بزرگ از دقت کافی برخوردار نیست.

میانگین ارقام محاسبه شده برای زمستان از ۸ تا ۱۶ ساعت در نوسان است. این رقم برای اوخر بهار که رگبارهای محلی حوضه را می‌پوشاند بین ۲ تا ۱۴ ساعت است و بستگی به کمی و زیادی فاصله مرکز حداکثر باران به محل خروج حوضه دارد. در زمان تاخیر برای بارشهای تابستانه بین ۸ تا ۲۴ ساعت و برای بارشهای پاییزه بین ۸ تا ۲۰ ساعت در نوسان می‌باشد. میانگین ارقام محاسبه شده که از روش‌های آماری به دست آمده معادل ۱۳ ساعت است.

رقم فوق با اصلاح فرمول برانزی و بیلیامز، (۱۹۲۲) به شرح زیر برای حوضه تایید شد. (۱)

$$T_c = \frac{L}{D} \sqrt{\frac{A^2 L}{671 H d}} \quad (1)$$

در این فرمول T_c زمان تمرکز حوضه است. L طول کanal رود، D قطر دایره هم سطح حوضه، A وسعت حوضه و Hd اختلاف ارتفاع بین حداکثر ارتفاع و محل خروج آب.

۳-۳- حجم آب موجود در رودخانه قبل از شروع بارش :

یکی از مهمترین عواملی که در تغییر حجم آب خروجی حوضه موثر است مقدار رطوبت موجود در منطقه می‌باشد. این مقدار با بافت رسوب منطقه و عواملی مثل باد، باران، و حرارت تغییر می‌کند. همان طور که در شناخت حوضه ذکر شد، ۶۳٪ از پوشش سطحی حوضه را ماسه سنگهای قابل نفوذ می‌پوشاند. این حالت باعث می‌شود که اگر برای مدتی

بارندگی انجام نشود، ظرفیت نفوذ حوضه بالا رفته و درنتیجه مقادیر زیادی از بارش‌های اولیه جذب حوضه شود. حتی بارش شدید هم تغییری خیلی جزئی در مقدار آب خروجی می‌دهد. (شکلهای شماره ۲ و ۳). در شکل شماره (۴) دیدیم که به دلیل خشکی حوضه از ۱۵/۵ میلیمتر بارش ۱۶ ساعته دهم نوامبر، ۹۵٪ بارش جذب حوضه شد و سطح آب خروجی از ۲ به ۱۰/۴ متر مکعب در ثانیه رسید. در حالی که از ۱۵ میلیمتر بارش که ۵ روز بعد در مدت ۲۸ ساعت و با تراکم کمتر بارید فقط ۶۹٪ آن جذب حوضه شد و بقیه از حوضه خارج و سطح آب از ۸ متر مکعب به ۲۶ متر مکعب در ثانیه رسید. به طوری که ملاحظه می‌شود ضریب نفوذ از جمله عوامل اصلی تعیین کننده مقدار حجم آب خروجی حوضه است. با توجه به مطالعات Hibbert ۱۹۶۷ چنین ضریب را نمی‌توان مستقیماً محاسبه کرد زیرا این ضریب از نظر زمانی و مکانی تحت تاثیر عوامل مختلفی تغییر می‌کند.

این ضریب را می‌توان در منطقه مورد مطالعه از طریق اندازه‌گیری حجم آب خروجی حوضه اندازه گرفت. به عبارت دیگر حجم آب خروجی حوضه بیانگر مقدار رطوبت موجود در رسوپ حوضه و نشانگر وضع جریانات آب زیرزمینی می‌باشد.

۴- روش محاسبه حداکثر آب خروجی از حوضه:

در این مبحث سعی شده روشی ارائه شود تا به وسیله آن بتوان حجم آب خروجی از حوضه را قبل از وقوع محاسبه کرد. برای این منظور عوامل موثر در افزایش آب خروجی حوضه که در مباحثت قبلی تعیین شد، از ۸۵ سری آمارهای بارندگی و سیلان که به وسیله دستگاههای ثبات از حوضه مطالعاتی ضبط شده بود استخراج شد. سپس مقدار تاثیر هر یک از این عوامل بر حجم آب خروجی از حوضه به ترتیب زیر مورد بررسی و محاسبه قرار گرفت.

۱- تراکم باران:

با تقابل این عامل که از تقسیم مقدار بارش هر زمان بارندگی به دست آمد با مقدار حداکثر لحظه‌ای آب خروجی حوضه بعد از بارندگی فرمول زیر اتخاذ شد.

$$Qc = \frac{8}{67} I = \frac{2}{91} I \quad (2)$$

در این فرمول Qc حجم حداکثر لحظه‌ای آب خروجی از حوضه به متر مکعب در ثانیه I تراکم باران به میلیمتر در ساعت می‌باشد.

این فرمول برای تعیین حداکثر لحظه‌ای آب خروجی از حوضه به کار گرفته شد و نتایج حاصله در محور افقی شکل شماره (۵) در مقابل حداکثر لحظه‌ای آب خروجی واقعی روی محور عمودی نقطه گذاری شد. به طوری که مشهود است اگرچه بارندگی عامل اصلی سیلابها می‌باشد ولی نتیجه مطلقاً مطلوب نیست و رابطه همبستگی این دو عامل معادل 0.018 است. زیرا عوامل موثر دیگری وجود دارند که باعث سیلاب می‌شوند.

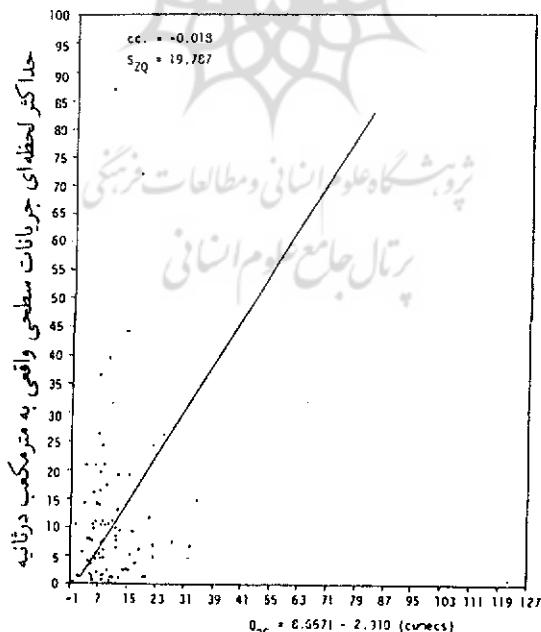
۲- مقدار باران:

برای تعیین تاثیر مقدار بارش بر حجم لحظه‌ای آب خروجی از حوضه، 85 سری آمارهای متخذه به روش بالا محاسبه و فرمول زیر به دست آمد.

$$Q_C = 1/0.2 R - 6/91 \quad (3)$$

R مقدار بارش است به میلیمتر.

این فرمول برای تعیین حداکثر حجم لحظه‌ای جریان آب به کار گرفته شد و نتایج به دست آمده در مقابل حجم لحظه‌ای جریانات واقعی در شکل شماره (۶) نقطه گذاری



شکل ۵ - رابطه جریانات سطحی واقعی و جریانات سطحی محاسباتی متخذه از شدت بارش

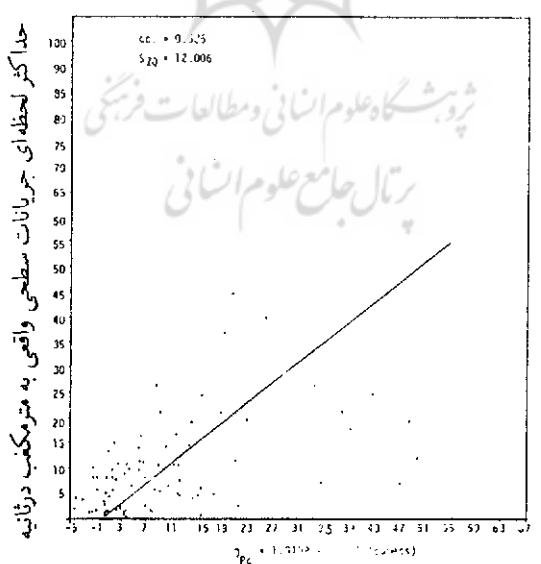
شده‌اند. اگرچه نتایج حاصله بهتر از محاسبه از طریق فرمول اول می‌باشد و رابطه همبستگی آنها به 0.63 می‌رسد ولی هنوز پراکندگی زیادی بین حجم محاسبات و حجم واقعی آب خروجی حوضه وجود دارد.

۳- مقدار باران و رطوبت موجود حوضه:

همان‌گونه که قبلاً هم اشاره شد یکی از عوامل مهم در تعیین مقدار لحظه‌ای آب خروجی از حوضه، رطوبت موجود در حوضه است که در حوضه مطالعاتی این عامل از حجم آب خروجی قبل از بارش اتخاذ می‌شود. این عامل و دو عامل زمان بارش و تراکم باران در مقابل حجم آب خروجی بعد از بارش محاسبه شدنده که نتیجه در فرمول زیر آمده است:

$$Q_{pc} = -35Q_a^{0.758} I^{1.024} D_u^{0.926} + 1.203 \quad (4)$$

در این فرمول Q_a حجم آب خروجی از حوضه قبل از شروع بارندگی است به متر مکعب در ثانیه D_u مدت زمان بارندگی است به ساعت



شکل ۶- رابطه جریانات سطحی واقعی و جریانات سطحی محاسباتی متخذه از مقدار بارش

I و Qc همان واحدهای مذکور در بالا می‌باشند.

نتایج به دست آمده از این فرمول با حداکثر آب خروجی حوضه در شکل شماره (۷) مقایسه شده است. به طوری که مشاهده می‌شود پراکندگی نقاط خط محاسباتی بسیار نزدیکند و همبستگی حداکثر حجم آب خروجی محاسباتی با حداکثر حجم آب خروجی واقعی معادل ۰/۹۶۷ می‌باشد و نشان‌دهنده این است که با اطمینان می‌توان از این فرمول برای محاسبه حجم حداکثر جریانات سیل استفاده کرد. فقط در مواردی که بارندگی بیش از ۱۳ ساعت به طول انجامیده است اختلاف به چشم می‌خورد. برای رفع این نقصه مرحله چهارم محاسبات انجام شد.

۴ - مقدار باران، رطوبت موجود حوضه، و زمان تمرکز:

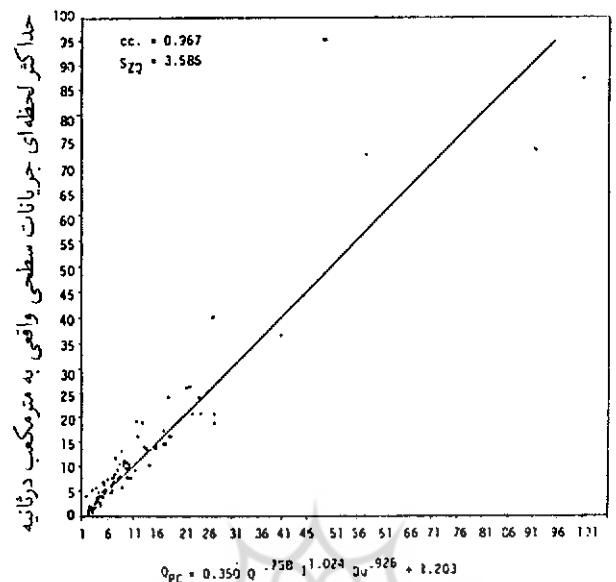
در این مرحله زمان بارش برای آن دسته از بارشهایی که بیش از ۱۳ ساعت طول کشیده‌اند حداکثر ۱۳ ساعت در نظر گرفته شد بدین معنی که اگر زمان بارش از ۱۳ ساعت کمتر بوده است دوبار در محاسبات وارد می‌شود و اگر بیشتر بوده است یک بار زمان واقعی بارش وارد محاسبات می‌شود و یک بار هم عدد ۱۳. از نتیجه محاسبات در این روش فرمول زیر به دست آمده:

$$Qpc = .326 Qa^{.759} Tc^{.182} Du^{.808} + .796 \quad (5)$$

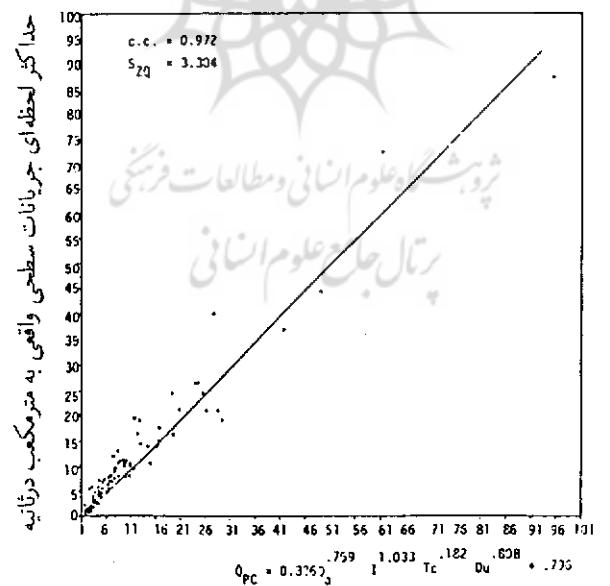
در این فرمول علاوه بر فاکتورهای قبلی، Tc به عنوان زمان تمرکز به ساعت آمده است. این فرمول برای محاسبه حداکثر حجم ۸۵ سیلاب به کار گرفته شد و نتایج حاصل روی محور افقی در مقابل حداکثر حجم واقعی ۸۵ سیلاب در شکل شماره (۸)، قرار داده شد. به طوری که مشاهده می‌شود نقاط با پراکندگی بسیار کمی در اطراف محور محاسباتی قرار دارند و همبستگی بین دو سری ارقام فوق برابر ۰/۹۷۲ و بیانگر این مطلب است که این فرمول می‌تواند با درصد اطمینان قابل قبولی سیلابهای منطقه را قبل از وقوع پیش‌بینی کند.

۵ - نتیجه گیری:

در این تحقیق پاره‌ای از عوامل هیدرولوژیکی که در مقدار تخلیه آب از حوضه موثر می‌باشند، مورد بررسی قرار گرفته و در نتیجه فرمولی ارائه شده است که به کمک آن می‌توان سیلابهای منطقه را پیش‌بینی کرد. برای انجام این کار مقدمه چهارسری آمارهیدرولو-



شکل ۷ - رابطه جریانات سطحی واقعی و جریانات سطحی محاسباتی متخذه از شدت بارش، زمان بارش، و تخلیه قبلی رود



شکل ۸ - رابطه جریانات سطحی واقعی و جریانات سطحی محاسباتی متخذه از شدت بارش، زمان بارش، تخلیه قبلی و زمان مرکز

لوژیکی منطقه متعلق به چهار فصل سال بررسی و عوامل موثر در سیلاب منطقه شناخته شد. سپس میزان تاثیر این عوامل بر سیلاب بررسی و معلوم شد که عوامل اقلیمی به تنها بیان باعث سیلابهای منطقه نرمی شوند. بنابراین، عامل تاثیر وضع موجود حوضه بر سیلاب مورد بررسی قرار گرفت و زمان تمرکز حوضه محاسبه شد که معادل ۱۳ ساعت می‌باشد. محاسبات بعدی نشان داد که یکی از عوامل مهم موثر در سیلاب حوضه رطوبت موجود در حوضه قبل از شروع بارش است. عده‌ای از دانشمندان برای تخمین این عامل که به طریق مستقیم بسیار مشکل است از اندازه‌گیری جریانات آب زیرزمینی، بارشهای روزهای قبل، تبخیر از منطقه، و جسم پوشش گیاهی استفاده کرده‌اند. در این مطالعه عامل مقدار جریان آب موجود در زهکش منطقه به جای رطوبت موجود در حوضه به کار گرفته شد. این روش به این دلیل مطلوب‌تر است که اولاً روش‌های دیگر نیاز به زمان و کاربیشتری دارند و ثانیاً عواملی مثل باد، باران، حرارت، فصل، و پیماز آبهای زیرزمینی به طور محلی روی رطوبت منطقه تاثیر داشته و موجب بروز اشتباه در محاسبات می‌شوند در صورتی که هیچ یک از عوامل یاد شده نمی‌توانند چنین تاثیری را روی مقدار جریانات سطحی در رودخانه داشته باشند و این عامل از لحاظ رطوبت، گویای وضع کلی و عمومی منطقه می‌باشد. از همه مهمتر، سرعت و دقت در اندازه‌گیری این عامل است. نهایتاً دو عامل شدت و مدت بارندگی به عنوان عوامل اقلیمی و دو عامل زمان تمرکز حوضه و مقدار جریانات سطحی قبل از آغاز بارش به عنوان عوامل حوضه‌ای در پیش‌بینی سیلاب منطقه در نظر گرفته شدند و فرمول شماره(۵) برای این منظور معرفی شد.

برای پی بردن به درجه صحبت این فرمول، آمارهای بارندگی و سیلاب سالهای ۱۹۷۵-۷۶ منطقه که در محاسبات قبلی به کار گرفته نشده بود با این فرمول مورد آزمایش قرار گرفتند که نتایج حاصله کاملاً رضایت بخش بود. ضریب همبستگی نتایج با آمارهای حقیقی برابر ۰/۹۶ می‌باشد. لذا با استفاده از فرمول شماره(۵) می‌توان سیلابهای منطقه را تا ۱۳ ساعت قبل از وقوع پیش‌بینی کرد. (سیلابهای ناشی از ذوب برف از این قاعده مستثنی است). اگرچه آگاهی از سیلاب سیزده ساعت قبل از وقوع کوتاه به نظر می‌رسد و به عقیده Ferral و Birnash (۱۹۸۲) زمان پیش‌بینی سیلاب بایستی آن قدر باشد که بتوان عوامل بازدارنده از زیانهای سیلاب را به کار برد ولی بازهم در طول این زمان اقدامات زیادی را می‌توان انجام داد که از زیانهای مالی و جانی ناشی از سیلاب به حد قابل ملاحظه‌ای خواهد کاست.