

تأثیر رگبارهای منفرد بر مدیریت بحران سیل (نمونه مطالعاتی حوضه فارسان)

داریوش رحیمی، استادیار گروه جغرافیا، دانشگاه اصفهان*

چکیده

بدون شک سیلاب به عنوان یک بلای طبیعی شناخته شده است. بر اساس مطالعات صورت گرفته، با توجه به زمان تداوم بارش‌ها میزان خسارات ناشی از سیل در حوضه‌های کوچک بیشتر از حوضه‌های بزرگ است. برای بررسی وضعیت سیلاب در این حوضه، بارش‌های کمتر از ۲۴ ساعت و رگبارهای منفرد آن تجزیه و تحلیل گردید. میزان شدت بارش در دوره برگشت‌های مختلف و زمان تداومی معادل زمان تمرکز از طریق روابط محاسباتی برآورد گردید. حوضه فارسان جزیی از ابر حوضه کارون است. این حوضه با جمعیت ۶۰۰۰۰ نفر اقتصادی متکی بر کشاورزی (زراعت و باگدازی) دارد. اراضی تحت کشت آبی آن به طور کامل بر روی تراست‌های روخانه فارسان است که هرساله با رخداد سیلاب، منابع آب و خاک حوضه تهدید می‌گردد و توسعه اقتصادی آن تحت تأثیر قرار می‌گیرد. با توجه به مقادیر شدت بارش و دبی راهکارهای اعمال مدیریت بحران مانند عملیات بیولوژیک در ارتفاعات، احداث سد مخزنی، ساحل سازی رودخانه برای جلوگیری و کاهش خسارات ناشی از سیلاب به اقتصاد کشاورزی حوضه پیشنهاد گردیده است.

واژه‌های کلیدی: مدیریت بحران، رگبار منفرد، شدت و مدت بارش، حوضه آبخیز فارسان، سیلاب

مقدمه

کشته شدنند که ۵۸ درصد بر اثر سیلاب، ۲۶ درصد بر اثر زلزله، ۱۶ درصد بر اثر طوفان و بلایای دیگر بوده است. خسارات کل در این ۱۰ سال حدود ۷۰۰ میلیارد دلار بوده است که به ترتیب ۳۳، ۲۹ و ۲۸ درصد مربوط به سیلاب، طوفان و زلزله بوده است (رجایی، ۱۳۸۲).

بدون شک سیلاب به عنوان یک بلای طبیعی شناخته شده است، ولی در عمل سیلاب هم از نظر تلفات جانی و هم از نظر خسارات مالی، مهم‌ترین بلای طبیعی در جهان محسوب می‌شود. از سال ۱۹۸۸ تا ۱۹۹۷ حدود ۳۹۰۰۰ نفر در اثر بلایای طبیعی در جهان

ساعته، در قبال بارشی با زمان تداوم ۷ ساعته متفاوت است، به گونه‌ای که در حوضه اول یک سیل توأم با آبگرفتگی سیلابدشت رخ داده، ولی در حوضه دوم تنها یک روند افزایشی در هیدرو گراف به ثبت رسیده است. مهار سیلاب به عنوان یک بحران طبیعی با استفاده از اصول حاکم بر مدیریت آن قابل هدایت و کنترل است. علاوه بر موارد ذکر شده در بالا، باید توجه داشت که اندرکنش بین رخداد سیل و استفاده انسان از سیلاب دشت دارای ماهیت پویایی است. بنابراین، می‌توان گفت که خسارت سیلاب دائماً "با زمان تغییر می‌کند و اعمال مجموعه اقدامات مدیریت بحران امری گریز ناپذیر است. مدیریت بحران شامل فرآیند پیش‌بینی و پیشگیری از وقوع بحران، برخورد و مداخله در بحران و سالم سازی بعد از وقوع بحران است. به عبارتی دیگر، مدیریت بحران در واقع علمی کاربردی است که به وسیله مشاهده سیستماتیک بحران‌ها و تجزیه و تحلیل آنها در جستجوی یافتن ابزاری است که به وسیله آنها بتوان از بروز بحران‌ها، پیشگیری نمود (استانداری خراسان رضوی، ۱۳۸۷).

طبق تعریف ذکر شده در بالا، وجود یک نگاه سیستماتیک شامل شناخت علل ایجاد سیل، شناسایی مناطق در معرض خطر و رعایت اصول پیشگیرانه بر سیلاب، از الزامات اولیه مدیریت بحران سیل محسوب می‌شود. در این میان، رگبارهای منفرد از جایگاه ویژه و مؤثری در ایجاد سیلاب برخوردار هستند. تأثیر رگبارهای

در این خصوص نکته نگران کننده، روند افزایشی تلفات و خسارات سیلاب در جهان در دهه‌های اخیر است. افزایش جمعیت و دارایی‌ها در سیلاب دشت‌ها، تغییرات هیدروسیستم‌ها و اثرات مخرب فعالیت‌های انسانی، از دلایل عمدۀ این روند افزایشی است. هنگام بارش باران و برف، مقداری از آب جذب خاک و گیاهان می‌شود، در صدی تبخیر و باقیمانده که جاری شده، رواناب نامیده می‌شود. سیلاب زمانی روی می‌دهد که خاک و گیاهان نتوانند بارش را جذب نمایند و در نتیجه کanal طبیعی رودخانه کشش گذردهی رواناب ایجاد شده را نداشته باشد. به طور متوسط تقریباً ۳۰ درصد بارش به رواناب تبدیل می‌شود که این میزان با ذوب برف افزایش می‌یابد. سیلاب‌هایی که به صورت متفاوت روی می‌دهد، منطقه‌ای به نام سیلاب دشت در اطراف رودخانه را به وجود می‌آورد. سیلاب‌های رودخانه اغلب ناشی از بارش‌های شدید بوده که در برخی موارد همراه با ذوب برف است. سیلابی که بدون پیش هشدار یا پیش هشدار کمی در رودخانه جاری شود، تند سیل نامیده می‌شود. تلفات جانی این تند سیلاب‌ها که در حوضه‌های کوچک به وقوع می‌پیوندد، عموماً بیشتر از تلفات جانی سیلابهای رودخانه‌های بزرگ است. این امر می‌تواند ناشی از واکنش سریعتر حوضه‌های کوچک به بارش، به ویژه بارش‌های شدید باشد. برای مثال، حوضه با وسعت ۲۷۰ کیلومتر مربع با زمان تمرکز ۷ ساعته نسبت به حوضه‌ای با وسعت ۲۴۰۰۰ کیلومتر با زمان تمرکز ۲۳/۵

پرداخته و روابط ریاضی ایستگاهها را کالیبره نموده‌اند، وزیری (۱۳۵۹، ۱۳۷۳ و ۱۳۷۶) به تجزیه و تحلیل رگبارهای ایران پرداخته است و علیزاده (۱۳۷۲) روابط شدت مدت بارش در ایستگاه مشهد را بررسی نمود. همچنین غیور (۱۳۷۱) در زمینه پیش‌بینی رواناب براساس شدت مدت بارندگی در حوضه‌های آبخیز میزان رواناب را برآورد نمود.

یکی از مهم‌ترین مباحث مطرح شده در بحث بارش‌های با مدت تداوم کوتاه یا کمتر از ۲۴ ساعت رخداد سیلاب‌های شدید با بزرگی زیاد، فرسایش شدید خاک، تخریب سازه‌های آبی، کاهش عمر مفید آنها و همچنین هدر رفتن حجم بالای منابع آب سطحی در مدت کوتاه، به ویژه در مناطق خشک و نیمه خشک است. در این اثر گذاری بارش‌های حداکثر یا رگبارهای منفرد جایگاه ویژه‌ای دارند که با توجه به اهمیت آنها در ابتداء تعریف آنها اراده می‌گردد. رگبارهای منفرد، رگبارهایی هستند که از زمان شروع تا خاتمه بارندگی قطع نشده در ضمن رگبارهای انتخابی از لحاظ تداوم بارندگی طویل المدت و از نظر شدت بارندگی در برگیرنده شدیدترین رگبارها است (وزیری ۱۳۷۶).

احداث سازه‌های هیدرولوژیک و مسایل مرتبط با هیدرولوژی، کنترل سیلاب، حفاظت خاک و نگهداشت آب از اساسی ترین زمینه‌های کاربرد مطالعات شدت بارش و رگبارهای منفرد هستند. این بارش‌ها از سویی به دلیل وارد ساختن بیشترین انرژی جنبشی به سازه‌های

منفرد در ایجاد سیلاب در چارچوب مطالعات شدت – مدت بارش قرار دارد. بنابراین، به منظور اعمال مدیریت بحران سیل مقادیر شدت بارش و رگبارهای منفرد، مقادیر رواناب حاصله و سیلاب در دوره برگشت‌های مختلف بررسی و راهکارهای پیشگیرانه آنها ارائه می‌گردد.

پیشینه مطالعات شدت مدت بارندگی به اوایل دهه ۱۹۳۰ می‌رسد. پژوهشگرانی که از آن زمان تاکنون سعی داشته‌اند رابطه شدت مدت بارندگی را با یکدیگر مشخص کنند، در نهایت به دو الگوی کلی دست یافته‌اند. عده‌ای مانند چو^۱ (۱۹۵۳) رابطه شدت مدت بارندگی را یک رابطه توانی دانسته‌اند و عده‌ای دیگر از محققان همچون شرمن^۲ (۱۹۳۱) موری ج و ج راو^۳ (۱۹۷۸)، تروپل^۴ (۱۹۵۹) و بل^۵ (۱۹۶۱) اعتقاد به وجود یک رابطه خطی بین شدت مدت بارندگی داشته‌اند. در سالهای اخیر روابط زیادی که عمده‌تاً به صورت توابع ریاضی هستند از روی تحلیل‌های نقطه‌ای بارندگی ارائه شده است.

در ایران نیز مطالعاتی در زمینه شدت مدت بارندگی صورت گرفته است. قهرمان (۱۳۶۶)، قهرمان و سپاسخواه (۱۳۶۹) و قهرمان (۱۳۸۲) به بررسی و تعیین روابط شدت – مدت بارش در ایستگاه‌های کشور

¹ chow

² sherman

³ Murray ,G.&G.Rao

⁴ Triple

⁵ Bell

دارای موقعیت جغرافیایی "32°9'47" تا "32°23'11" 32°23'11"

شمالی و "16°17'16" تا "50°36' شرقی در برگیرنده

شهرهای باباحد و فارسان و روستاهای فیل آباد،

عیسی آباد، ده چشم، گوجان، سپیدانه، امید آباد، هیرگان و

چوین با جمعیتی برابر با ۶۰۰۰ نفر و تراکم جمعیت

۲۱۹ نفر در هر کیلومتر مربع از مناطق نسبتاً توسعه یافته

شهرستان فارسان محسوب می‌گردد. نقشه شماره (۱)

ضمن نشان دادن حوضه مذکور موقعیت نقاط شهری،

روستایی کاربری فعلی اراضی به ویژه با کاربری

کشاورزی (در حاشیه رودخانه) را نشان می‌دهد. از نظر

تقسیمات طبیعی، از زیرحوضه‌های کارون بوده،

مشخصات هیدرومorfیک آن به شرح جدول شماره (۱)

است.

آبی - خاکی در پایداری سازه‌ها و از سوی دیگر، با ایجاد حجم زیاد منابع آب در مدت کوتاه دارای اهمیت می‌باشند.

در این مطالعه سعی شده است با استفاده از داده‌های برآورده رگبارهای منفرد در دوره برگشت‌های مختلف، مقادیر سیلان در همان دوره برگشت‌ها برآورد و سپس با استفاده از معادله مانینگ ابعاد سیلان دشت مشخص و راهکارهای مدیریتی بحران سیل ارایه شود.

مواد و روش‌ها

موقعیت جغرافیایی و داده‌ها

حوضه فارسان با وسعت ۲۷۳/۴ کیلومتر مربع از نظر تقسیمات سیاسی و اداری در استان چهارمحال و بختیاری و شهرستان فارسان واقع شده است. این حوضه

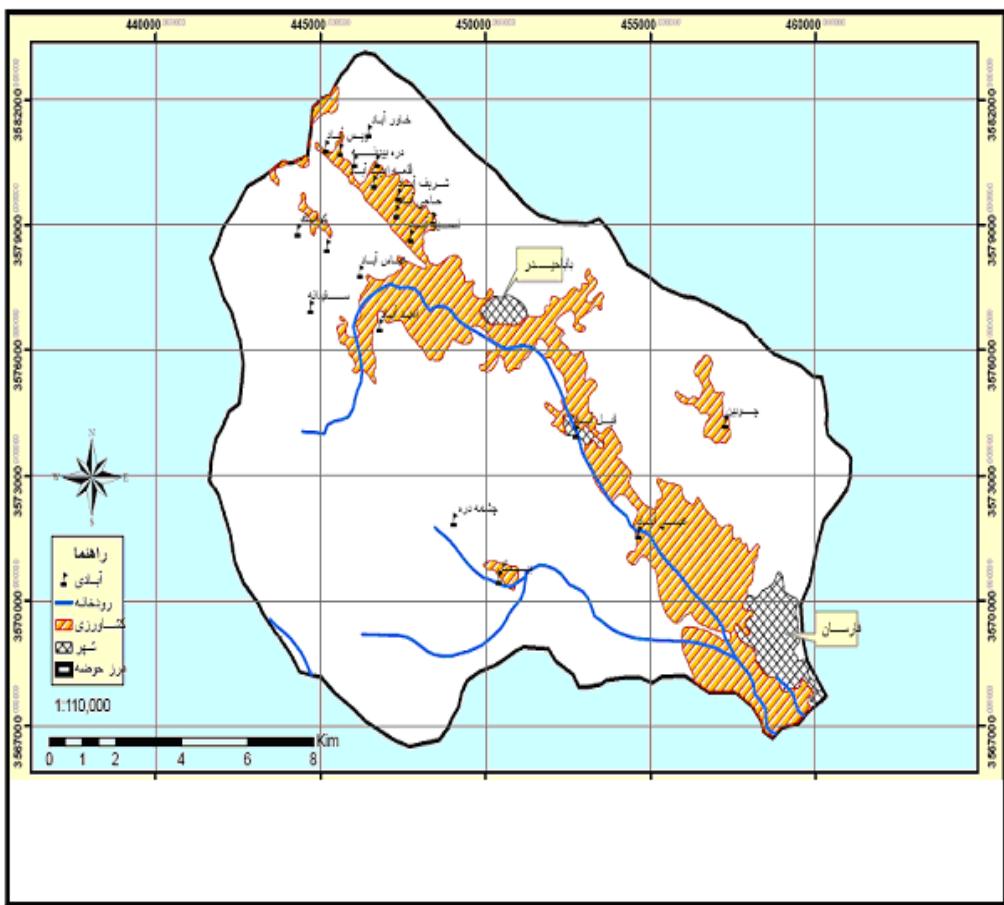
جدول شماره (۱) مشخصات هیدرومorfیک حوضه آبخیز فارسان

رابطه	واحد سنجش	شاخص	مشخصه فیزیوگرافی
G.I.S	کیلومتر مربع	۲۷۳/۴	مساحت
G.I.S	کیلومتر	۷۲/۵	محیط
$C = 0.28 * \frac{P}{\sqrt{A}}$	بی بعد	۱/۲۳	ضریب فشردگی
نقشه	متر	۲۵۵	ارتفاع
G.I.S	درصد	۱۹/۳۱	شبیه متوسط
G.I.S	واحد	۶	تعداد زیر حوضه
بیفرکاسیون	بی بعد	۳/۱۴	نسبت انشعاب
G.I.S	کیلومتر	۳۲	طول آبراهه اصلی
G.I.S	درصد	۴/۱	شبیه آبراهه
S.C.S	ساعت	۷/۱۴	زمان تمرکز
دبی سنج امید آباد	متر مکعب	۱/۷	دبی متوسط
وزنی	میلیمتر	۷۵۶	متوسط بارش

مأخذ: محاسبات نگارنده

به منظور تداوم توسعه با شرایط اکولوژیک پایدار، بررسی مشخصات هیدرو کلیماتولوژی سیلان، به عنوان مهمترین تهدید منابع خاک حوضه از الزامات آن است. بررسی مقادیر شدت مدت بارش و تداوم‌های آن بنیادی ترین گام برای برطرف نمودن مشکل ذکر شده است.

این حوضه آبخیز با توجه به شاخص‌های انسانی (جمعیت، تراکم) و اقتصاد با محور کشاورزی، از مناطق مستعد توسعه کشاورزی شهرستان است. تراست‌های رودخانه (خاک مناسب) با منابع آب سطحی (رودخانه فارسان) مهمترین نهاده کشاورزی آن محسوب می‌شود که هرساله با توجه به رژیم آبدهی رودخانه و قوع سیلاب‌های ناشی از بارش‌های شدید و ذوب توامان برف به شدت تهدید می‌گردد.



شکل شماره ۱ محدوده، موقعیت مناطق سکونتگاهی و کاربری اراضی حوضه آبخیز فارسان

با بحیدر و فارسان بررسی گردید. ایستگاه باران سنجی
بایا حیدر با دوره آماری سال ۱۳۵۳ تا ۱۳۶۴ و ۱۳۶۹ تا

برای دستیابی به هدف ذکر شده، مقادیر شدت -
مدت با استفاده از داده های باران سنجی، ایستگاه های

طی دوره آماری ۱۳۶۴ تا ۱۳۸۴ انتخاب گردید است.

۱۳۸۴ و ایستگاه باران سنجی ثبات و روزانه فارسان، در

جدول شماره (۲): مشخصات ایستگاه‌های مورد استفاده

نام	عرض	طول	ارتفاع متر	بارش سالانه(میلیمتر)	نوع ایستگاه
بابا حیدر	۳۲°,۲۰'	۵۰°,۲۸'	۲۲۰۰	۹۱۸	روزانه
فارسان	۳۲°,۱۵'	۵۰°,۳۴'	۲۰۳۰	۵۴۰	روزانه و ثبات

مأخذ: شرکت آب منطقه‌ای چهارمحال و بختیاری

در این بررسی، ابتدا گراف‌های باران سنج ثبات فارسان مورد بررسی قرار گرفت. با توجه به اطلاعات ضمیمه گراف‌ها، گراف‌هایی که نوع بارش آنها برف و یا مخدوش بوده حذف شد. سپس بر اساس تعریف رگبار منفرد، شش رگبار با مدت دوام‌های ۲۴ ساعته (سه مورد) ۳ ساعته (دو مورد) و ۸ ساعته (یک مورد) از مجموع رگبارهای ثبت شده انتخاب و مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفت.

پ) نتایج

روش‌های آماری جهت برآوردهای حد فرین از متداول ترین و قابل اطمینان ترین روش‌ها محسوب می‌شوند. روش‌های آماری به خصوص در موقعی که داده‌های مربوط به بارش یک ناحیه به اندازه کافی و مناسب باشند، به عنوان یک روش ساده و سریع بکار برده می‌شوند.

در این روش‌ها جهت برآوردهای حد بارش از توزیع‌های گوناگون و چگونگی این توزیع‌ها کمک گرفته سپس با انجام آزمون‌های نکویی برازش و تشخیص نوع توزیع آن از توابع ریاضی بر پایه میانگین، انحراف از معیار یا ضریب تغییر پذیری، ضریب چولگی

ب) روش

تحلیل فراوانی یکی از روش‌های مناسب برای برآورد مقادیر سیلان محسوب می‌شود. در صورتی که شرایط لازم، از قبیل وجود آمار کافی و امکان برآش تابع توزیع مناسب وجود داشته باشد، با این روش می‌توان به نتایج مطلوب دست یافت. این روش‌ها دارای طیف وسیعی بوده، شامل استفاده از آمار ریاضی تا روش‌های مربوط به ایجاد همبستگی بین داده‌ها و بهره‌گیری از روابط بین بارندگی و رواناب می‌گردد (سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی، ۱۳۸۰).

این پژوهش با توجه به تعریف مسئله و موضوع مورد بحث (رابطه شدت - مدت بارش) در دستگاه معرفت شناختی علمی بررسی شده و از روش‌های تحقیق اسنادی، تحلیلی، روابط و تکنیک‌های آماری (همبستگی و طبقه‌بندی) برای تحلیل آن استفاده شده است. با توجه به اینکه داده‌های مورد بررسی را داده‌های حد فرین بارش تشکیل می‌دهند، بنابراین، جهت رفتار شناختی داده‌ها از روش‌های آماری احتمال وقوع، توزیع داده‌ها و آزمون‌های نکویی برازش، میزان همبسته بودن، معادلات دو و چند جمله‌ای استفاده گردید.

نهایی، توزیع پیرسون و لگاریتم پیرسون نوع سوم که با اعمال ضریب تناوب صورت می‌گیرند، استفاده شد. براساس مطالعات صورت گرفته داده‌ها در توزیع نوع دوم فیشروتیپت دارای نکویی برازش هستند. این توزیع عبارت است از:

$$P(y) = e^{-e^{-\alpha(x-\beta)}} \quad (1)$$

و β به ترتیب از روابط (۲) و (۳) به دست می‌آیند در این رابطه α

$$\alpha = \frac{1.2825}{\sigma} \quad (2)$$

$$\beta = \mu - 0.45\sigma \quad (3)$$

معادله خط توزیع حد نهایی بالا به شکل رابطه (۴) است.

$$X = \mu + K\sigma \quad (4)$$

که: X میزان بارش

μ : میانگین داده‌های حد بالا

σ : انحراف از معیار داده‌ها

و K : ضریب اصلاح تناوب بوده و از رابطه (۵)

$$K = -\frac{\sqrt{6}}{\pi} \left[\gamma + \ln \ln \left(\frac{T}{T-1} \right) \right] \quad (5)$$

قابل محاسبه است که در آن مقدار K بر اساس دوره برگشت و ضرایب مساحت قابل اصلاح است. با بررسی‌های به عمل آمده، از بین روش‌های احتمالی برای تعیین مقادیر شدت‌ها دو روش گامبل^۷ (۱۹۵۸) و فیشر از سایر روش‌های احتمالی مناسب‌تر تشخیص داده شده

توزیع داده‌ها، اثرگذاری مساحت و دوره برگشت مقادیر حد بارش و دبی محاسبه می‌گردد. به منظور تعیین روابط شدت مدت بارش و کاربرد آن در مدیریت بحران سیل الگوریتم زیر تهیه گردیده است:

- تهیه بانک اطلاعاتی و همسان سازی داده‌ها؛
 - برازش داده‌ها و آزمون نیکویی برازش داده‌ها با استفاده از توزیع‌های آماری مختلف؛
 - محاسبه مقادیر شدت و تداوم بارش در دوره برگشت‌های مختلف به صورت نقطه‌ای؛
 - محاسبه مقادیر شدت بارش در تداوم و دوره برگشت‌های مختلف در مقیاس منطقه‌ای؛
 - برآورد دبی حداکثر بر اساس شدت بارش؛
 - انتخاب روش‌های مناسب مدیریت بحران.
- در راستای انجام فرآیند الگوریتم فوق:
- ۱- مرحله اول الگوریتم در بخش مواد و روش‌ها مورد بحث قرار گرفت.
 - ۲- به منظور مرحله دوم الگوریتم عملیات زیر انجام گرفته است:
- برای بررسی داده‌ها و روش‌های آماری و توزیع‌های مختلف بحث تناوب در داده‌ها مطرح گردید. به منظور دستیابی به نحوه مناسب تناوب یا فراوانی آن در ابتدا داده‌ها را در توزیع‌های مختلف برازش داده که با توجه به ناپیوسته بودن مقادیر توزیع‌های بی نومیال، پواسون، نرمال، نرمال لگاریتمی، توزیع نوع اول و سوم حد های

اساس محاسبات صورت گرفته رابطه‌ای لگاریتمی به شکل رابطه شماره (۶) بین مقادیر شدت و زمان تداوم

بارش برقرار است :

$$I = a * t^b \quad (6)$$

در جدول شماره (۳) روابط نقطه‌ای ایستگاه فارسان ارائه می‌گردد. شکل شماره (۲) مقادیر شدت مدت را نشان می‌دهد. شایان ذکر است که برای برآورد مقادیر شدت بارش‌ها در دوره برگشت‌های مختلف از توزيع گمبل استفاده شد.

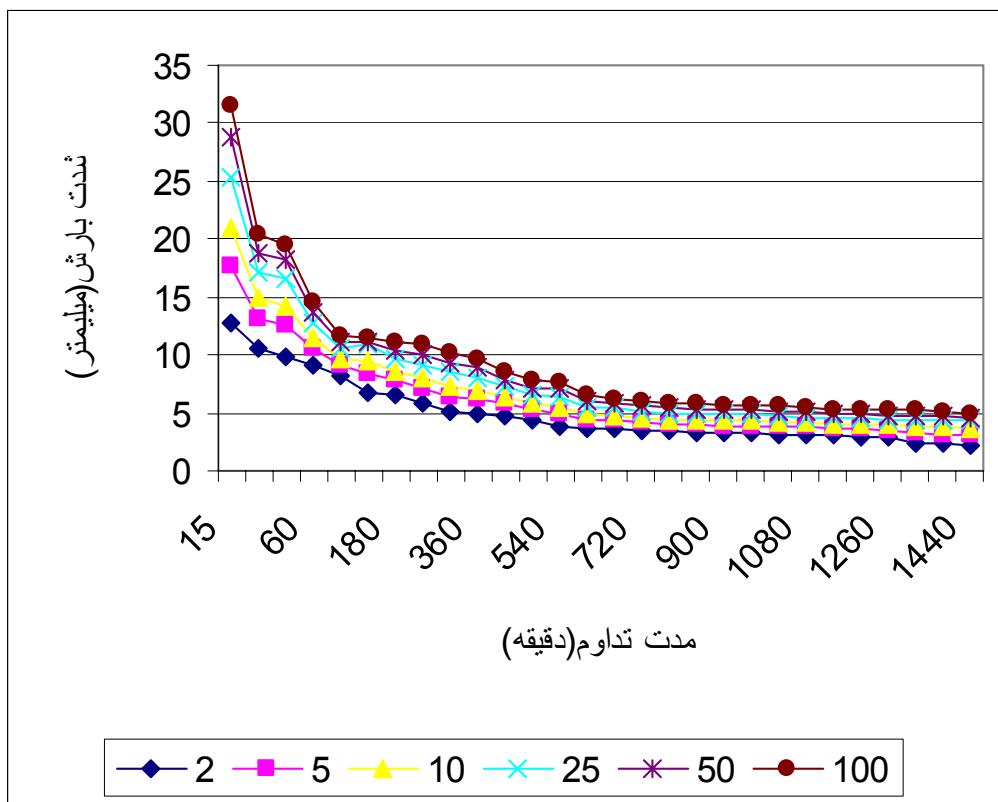
اند. با انجام آزمون نیکویی برآش با استفاده از نرم افزار SMADA داده‌ها در توزيع گامبل دارای بهترین برآش هستند.

۳- برای انجام این مرحله پایگاه داده‌ها در نرم افزار Excel تشکیل و سپس با استفاده از نرم افزار SMADA احتمال وقوع داده، دوره برگشت، مقادیر داده‌ها برآورد و سپس با گروه بندی داده‌ها در دوره‌های زمانی ۱۵ تا ۱۸۰، ۷۸۰، ۱۰۸۰ و ۱۴۴۰ تا ۱۸۰، ۷۸۰، ۱۰۸۰ و ۱۴۴۰ دقیقه روابط دو جمله‌ای به صورت نقطه‌ای ارایه گردید. بر

جدول شماره ۳ روابط شدت - مدت بارش در دوره برگشت‌های مختلف(میلیمتر بردقیقه)

دوره	۱۵-۱۸۰	۱۸۰-۷۸۰	۷۸۰-۱۰۸۰	۷۸۰-۱۴۴۰
۲ ساله	$I = 27.56 * t^{-0.2778}$	$t^{-0.4703} I = 76.862 *$	$I = 10.773 * t^{-0.4703}$	$I = 74.048 * t^{-1.4328}$
۵ ساله	$I = 43.92 * t^{-0.3385}$	$I = 122.59 * t^{-0.513}$	$I = 15.72 * t^{-0.2045}$	$I = 69.42 * t^{-0.7444}$
۱۰ ساله	$I = 54.447 * t^{-0.3667}$	$I = 155.96 * t^{-0.5342}$	$I = 17.276 * t^{-0.2043}$	$I = 89.546 * t^{-0.4389}$
۲۵ ساله	$I = 85.26 * t^{-0.4265}$	$I = 203.56 * t^{-0.5567}$	$I = 21.42 * t^{-0.2179}$	$I = 21.707 * t^{-0.992}$
۵۰ ساله	$I = 85.265 * t^{-0.4265}$	$I = 239.708 * t^{-0.569}$	$I = 25.895 * t^{-0.2324}$	$I = 42.775 * t^{-0.3065}$
۱۰۰ ساله	$I = 97.579 * t^{-0.4434}$	$I = 273.55 * t^{-0.5779}$	$I = 25.551 * t^{-0.2215}$	$I = 29.605 * t^{-0.2427}$

مأخذ: محاسبات نگارنده



شکل شماره ۲ مقادیر شدت مدت در دوره برگشت‌های مختلف

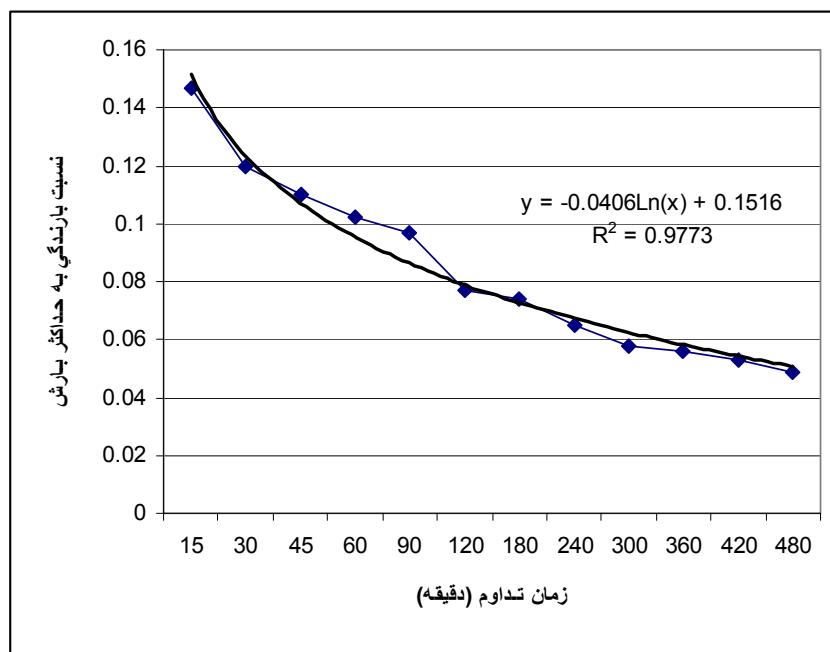
فارسان از آمار بارش‌های حداکثر ۲۴ ساعته استفاده شد. حداکثر بارش ۲۴ در حوضه فارسان ۹۱/۵ میلیمتر و متوسط حداکثر روزانه بارش ۵۹ میلیمتر در طی دوره آماری است. نسبت مقادیر ذکر شده در حوضه در جدول شماره(۴) ارئه می‌گردد. علاوه بر آن، طبق شکل شماره (۳) بین نسبت بارندگی حداکثر و زمان تداوم رابطه بهینه‌ای برقرار است. البته، با توجه به اهمیت زمان تمرکز در مدیریت منابع آب سطحی از بارش‌های با تداوم برابر با زمان تمرکز استفاده شده است.

۴- به منظور اجرای مرحله چهارم الگوریتم ذکر شده در بالا گام‌های شامل نسبت شدت بارندگی‌ها با مدت دوام مختلف به بارندگی حداکثر روزانه، تعیین رابطه بارش یک ساعته با دوره برگشت ۱۰ ساله و تعیین رابطه منطقه‌ای بارندگی‌های کوتاه مدت انجام می‌گردد:
- گام اول نسبت شدت بارندگی‌ها با مدت دوام مختلف به بارندگی حداکثر روزانه به منظور مطالعه نسبت شدت بارندگی‌ها با مدت دوام مختلف به بارندگی حداکثر روزانه در حوضه

جدول شماره ۴ مقادیر شدت بارش در زمان تمرکز برای حوضه با اعمال ضریب بارش

۴۸۰	۴۲۰	۳۶۰	۳۰۰	۲۴۰	۱۸۰	۱۲۰	۹۰	۶۰	۴۵	۳۰	۱۵	زمان تداوم بارش
۰/۰۴۹	۰/۰۵۳	۰/۰۵۶	۰/۰۵۸	۰/۰۶۵	۰/۰۷۴	۰/۰۷۷	۰/۰۹۷	۰/۱۰۲	۰/۱۱	۰/۱۲	۰/۱۴۷	نسبت بارش

مأخذ: محاسبات نگارنده



شکل شماره ۳ نسبت بارش با تداوم‌های مختلف و حداقل بارش رورانه

شده برای منطقه شماره ۵ کشور (غرب کویر) استفاده

- گام دوم تعیین رابطه بارش یک ساعته با دوره

گردید.

برگشت ۱۰ ساله P^{60}_{10}

رابطه شماره (۷)

برای محاسبه P^{60}_{10} از معاله خطی دو جمله‌ای، بین

$$P^{60}_{10} = (1.2390 - 0.2369 \ln(PD_{\max})) PD_{\max}$$

مقادیر متوسط بارندگی روزانه در یک دوره مشاهدات

$$PD_{\max} \leq 68$$

وزمان رابطه‌ای لگاریتم طبیعی برقرار است. این رابطه به

P^{60} بارش یک ساعته با دوره برگشت ۱۰

صورت منطقه‌ای و بین چندین ایستگاه محاسبه می‌گردد

سال (میلیمتر)

با توجه به این که در منطقه فقط یک ایستگاه باران

PD_{\max} : متوسط بارندگی ۲۴ ساعته مشاهده شده

سنگی ثبات موجود است؛ رابطه فوق قابل انطباق نبوده

در حوضه (میلیمتر)

وجهت محاسبه از رابطه شماره (۷) (وزیری، ۱۳۷۶) ارائه

a_1, b_1, c_1 از طریق نسبت مقدار بارش در دوره برگشت ۱۰ ساله محاسبه می‌شوند.

و a_2, b_2, c_2 از نسبت مقدار بارش یک ساعته با دوره برگشت ۱۰ ساله محاسبه می‌شود.

با توجه به اهمیت شدت‌هایی برابر زمان تمرکز مقادیر فرمول بل برای زمان‌های ۱۵ دقیقه تا ۷/۱۵ ساعت محاسبه گردید. مقادیر آن به شکل رابطه شماره (۱۰) است:

رابطه شماره (۱۰)

$$P_T = (0.6875 + 0.14042 \ln(T + 0.7)) \cdot 39408 \cdot (-3154154^{\frac{1}{T}})$$

$$r_{\zeta} = 0.9999 \cdot \zeta = 0.9997$$

اجزای رابطه مانند رابطه شماره (۹) است.

براساس رابطه فوق می‌توان مقادیر شدت‌های بارش در دوره زمانی ۱۵ دقیقه تا ۷/۱۵ ساعته و در دوره برگشت‌های ۲ تا ۱۰۰ ساله برای حوضه محاسبه شد.

۵ - برای برآورد دبی حداکثر براساس شدت بارش و انجام مرحله پنجم الگوریتم مقادیر شدت بارش در دوره برگشت‌های مختلف و متناسب با زمان تمرکز حوضه (۷.۱۵ ساعت) محاسبه و سپس با استفاده از روابط تجربی مقادیر حداکثر دبی لحظه‌ای حوضه برآورد گردید.

جهت برآورد مقادیر ذکر شده، با استفاده از روابط ارایه شده در جدول شماره (۳) برای زمان ۴۲۰ دقیقه

میزان P^{60}_{10} برای حوضه براساس رابطه وزیری برابر رابطه شماره (۸) :

با توجه به اینکه میزان بارش P^{60}_{10} ثبت شده برای ایستگاه برابر $PD_{max} = 59.83$ $P^{60}_{10} = 1.2390 - 0.2369 \ln(59.83) = 16.137 \text{ mm}$ با ۱۱/۵ میلیمتر است، روش وزیری با آمار ثبت شده حوضه اختلاف کمتری داشته، نسبت به رابطه مالک و سپاسخواه مناسب تر تشخیص داده شد.

- گام سوم تعیین رابطه منطقه‌ای بارندگی‌های کوتاه مدت

برای تخمین مقدار بارش با زمان دوام و دوره برگشت‌های مختلف از رابطه شماره (۹) ارایه شده از سوی بل (وزیری، ۱۳۷۶) استفاده شده است.

رابطه شماره (۹) :

$$P'_T = (a_l + b_l) \ln(T + C_l) (a_2 + b_2 t^2) P^{60}_{10}$$

در این رابطه:

: مدت بارش (دقیقه) t

: دوره برگشت (سال) T

P'_T : مقادیر بارش در هر مدت در هر دوره برگشت (میلی متر)

P^{60}_{10} : بارش‌های یک ساعته دوره برگشت ۱۰ ساله

استفاده و مقادیر شدت بارش در دوره برگشت‌های

مختلف به شرح جدول شماره (۵) برآورد شد.

جدول شماره ۵ مقادیر شدت بارش در دوره‌های بازگشت مختلف حوضه با اعمال ضربی بارش(زمان تمرکز)

دوره برگشت	شدت بارش	میزان بارش	۳۰	۳۶/۲	۳۸/۶	۴۵/۶	۴۹/۶	۷/۱۹	۷/۷۵	۱۰۰
شدت بارش	۴/۳۷	۵/۲۷	۵/۸۲	۶/۶۲	۷/۱۹	۷/۷۵	۸/۱۹	۹/۷۵	۱۰/۷۵	۱۰۰
میزان بارش	۳۰	۳۶/۲	۳۸/۶	۴۵/۶	۴۹/۶	۷/۱۹	۷/۷۵	۸/۱۹	۹/۷۵	۱۰۰

مأخذ: محاسبات نگارنده

$$Q_p = 0.278 C.i.A$$

Q_p : حداکثر آبدی متر مکعب

C: ضریب رواناب

A: مساحت بین خطوط همزمان تمرکز کیلومتر مربع

شدت بارندگی میلی متر در ساعت

برای محاسبه حداکثر دبی لحظه‌ای محاسبه ضربی

رواناب، مساحت بین خطوط هم زمان تمرکز و شدت

بارش‌ها الزامی است. بدین منظور:

ضریب رواناب در حوضه

هرگاه شدت بارندگی از ظرفیت نفوذ خاک بیشتر

باشد، بخشی از آب حاصله از بارندگی در سطح حوضه

باقي می‌ماند. این آب پس از پرکردن گودی‌های سطح

زمین در امتداد شیب به راه می‌افتد و از طریق رودخانه

اصلی از حوضه خارج می‌شود. به این بخش از بارندگی

که می‌توان مقدار آن را در رودخانه اندازه گیری کرد،

رواناب سطحی می‌گویند که رابطه مستقیمی بین این

پارامتر و میزان بارندگی وجود دارد (علیزاده، ۱۳۷۴). برای

تعیین ضربی رواناب از جدول استدلالی مبتنی بر کاربری

اراضی، شیب زمین و جنس خاک استفاده شد. ضربی

رواناب حوضه بر اساس روش استدلالی با در نظر گرفتن

برآورد سیلاب‌های لحظه‌ای

برآورد سیلاب لحظه‌ای، از مهمترین مراحل مطالعات هیدرولوژیک در احداث سازه‌های آبی، عملیات آبخیزداری و مدیریت آب‌های سطحی محسوب می‌گردد. سیلاب لحظه‌ای در واقع به حد بالایی و حداکثر سیلاب در یک منطقه اطلاق می‌گردد که در مدت کوتاهی اتفاق افتاده، معمولاً‌با حداکثر دبی همراه است. محاسبه سیلاب لحظه‌ای از روش‌های گوناگونی مانند هیدرولوگراف، تحلیل آماری داده‌ها، برآورد منطقه‌ای و روش‌های تجربی همچون هیدرولوگراف مصنوعی، هیدرولوگراف سیل و روش‌های استدلالی مانند روش مدت - مساحت قابل تعیین است. در حوضه مورد مطالعه به دلیل کوتاه بودن دوره آماری آب سنجی و اینکه ایستگاه آب سنجی حوضه در یکی از زیر حوضه‌های فرعی قرار دارد از روش‌های تجربی استفاده گردید. از بین روش‌های یاد شده، از روش مدت - مساحت مناسب برای برآورد دبی حداکثر استفاده شد. فرم کلی رابطه ذکر شده به شکل رابطه شماره (۱۱) است.

رابطه شماره (۱۱)(علیزاده، ۱۳۷۴)

L: طول آبراهه به کیلومتر

H: اختلاف ارتفاع به متر

بر اساس رابطه شماره (۱۲) حوضه به هشت منطقه هم زمان تمرکز تقسیم گردید.

با استفاده از کمیت های محاسباتی بالا و فرم کلی رابطه شماره (۱۱) میزان دبی حداقل لحظه‌ای حوضه در دوره برگشت‌های مختلف به شرح جدول شماره (۶) است. قابل توجه است که شدت بارش‌های استفاده شده در این رابطه مقادیر برآورده بر اساس جدول شماره (۳) است.

در این رابطه مقادیر برآورده بر اساس جدول شماره (۳)

کاربری ارضی، جنس خاک و شیب برابر با ۲۰ درصد مدنظر قرار گرفت.

مساحت بین خطوط همزمان تمرکز

برای محاسبه مساحت بین این خطوط، از رابطه تغییر یافته زمان تمرکز کرپیچ (رابطه شماره ۱۲) استفاده گردید:

رابطه شماره (۱۲)

$$L = \left[\left(\frac{tc}{0.949} \right)^{1.385} H \right]$$

که زمان تمرکز

جدول شماره ۶ مقادیر دبی لحظه‌ای در دوره برگشت‌های مختلف بر اساس روش مدت – مساحت

(زمان تمرکز)

۱۰۰	۵۰	۲۵	۱۰	۵	۲	دوره برگشت
۸/۵	۷/۸۹	۷/۲۵	۶/۴۱	۵/۷۵	۲/۷۴	mm/hr
۱/۸	۱/۵۷	۱/۴۵	۱/۲۸	۱/۱۵	۰/۹۴۸	ارتفاع رواناب (میلی متر)
۲۵/۸۴	۲۳	۲۲/۰۶	۱۹/۴۵	۱۷/۷۸۱	۱۴/۴	میزان دبی لحظه‌ای متر مکعب برثانیه

مأخذ: محاسبات نگارنده

$$Q = \frac{1}{n} * \sqrt{s} * R^{\frac{2}{3}} * A$$

در این رابطه: Q: دبی بر حسب متر مکعب n: ضریب زبری s: شیب آبراهه R: شعاع هیدرولیک A: مساحت خیس شدگی

به عنوان آخرین گام آب گرفتگی سیلاندشت در دوره برگشت‌های مختلف مشخص می‌گردد. سطح سیلاندشت در دوره برگشت‌های رودخانه متغیر بوده، این مسئله بر حجم خسارات ناشی از سیلاند می‌افزاید. برای اطلاع از سطح سیلاندشت در حوضه مورد مطالعه، با استفاده از رابطه مانینگ ابعاد رودخانه تعیین گردیده است: رابطه شماره (۱۳) (صدقی، ۱۳۶۳):

جدول شماره ۷ سطوح سیلاندشت با توجه به مقدار سیلاند در مقطع روستایی فیل آباد

۱۰۰	۵۰	۲۵	۱۰	۵	۲	دوره برگشت
۲۵/۸۴	۲۳	۲۲/۰۶	۱۹/۴۵	۱۷/۷۸۱	۱۴/۴	میزان دبی لحظه‌ای متر مکعب
۱۹/۶	۱۸/۰۱۸	۱۷/۳۸	۱۵/۷۶	۱۴/۸۴	۱۲/۴۱۱	سطح خیس شدگی (متر مربع)
۱۲/۹	۱۲/۴۲	۱۲/۱۷۴	۱۱/۵۴	۱۱/۲۴	۱۰/۲۴	محیط خیس شدگی (متر)

مأخذ: محاسبات نگارنده

مترقبه، توسعه کشاورزی و به طور کلی اقتصادی را به همراه دارد.

نبوغ توجه به مدیریت سیلاب نیز موجب خسارات ناگواری، مانند مشکلات مربوط به تأمین منابع آب، کوتاه شدن عمر تاسیسات و سازه‌های آبی، فرسایش شدید منابع خاک، افزایش خسارت ناشی از رخداد سیل به زیر بنای توسعه جوامع و در نهایت، گسترش فقر را برای ساکنان حوضه آبخیز را به همراه دارد.

حوضه فارسان با وسعت $\frac{273}{4}$ کیلومتر مربع، در برگیرنده شهرهای باباحدیر و فارسان و روستاهای فیل آباد، عیسی آباد، ده چشممه، گوجان، سپیدانه، امیدآباد، هیرگان و چوین با جمعیتی برابر با ۶۰۰۰ نفر، تراکم جمعیت ۲۱۹ نفردر هر کیلومتر مربع و داده‌های شدت و مدت بارش و دبی آن و همچنین با توجه به مشخصات هیدرومorfیک و هیدرولیکی تولوژی، از توان نسبتاً بالایی در زمینه منابع آب، آبخیزداری، ذخیره سازی آب، اقتصاد مبتنی بر کشاورزی و خطرات سیل خیزی و فرسایش بالا برخوردار است.

بنابراین با توجه به مباحث ذکر شده موارد زیر جهت اعمال مدیریت بحران پیشنهاد می‌گردد:

- توسعه و تقویت پوشش گیاهی حوضه به ویژه در ارتفاعات؛
- حداث سد خاکی به منظور ذخیره سازی منابع آب و کنترل سیل؛
- در نظر گرفتن حریم رودخانه با توجه به میزان آبگرفتگی سیلاب دشت و تعیین کاربری اراضی مناسب

براساس جدول شماره(۷) سطح خیس شدگی با مقادیر دبی در دوره برگشت‌های مختلف دارای رابطه مستقیم است. مقادیر محاسبه شده راهبرد احتیاطی کنترل و مدیریت سیل در محدوده سیلاب دشت را که منطقه مسکونی و اقتصادی حوضه در آن قرار دارند، معین می‌کند.

بحث و پیشنهاد

درکنش بین رخداد سیل و کاربری سیلاب، دشت دارای ماهیت پویایی است. کاربرد سیلاب دشت به صورت پویا در حال تغییر است. بنابراین، می‌توان گفت که خسارت سیلاب دائماً با زمان تغییر می‌کند و اعمال مجموعه اقدامات مدیریت بحران امری گریز ناپذیر است. مدیریت بحران شامل فرآیند پیش‌بینی و پیشگیری از وقوع بحران برخورد و مداخله در بحران و سالم سازی بعد از وقوع بحران است.

بارش‌های شدید به عنوان پتانسیل مناسب منابع آب، به ویژه در مناطقی با اقلیم خشک و نیمه خشک یک پدیده دو وجهی مناسب و خسارت آفرین مطرح است؛ به گونه‌ای که با شناخت و توجه به آنها از طریق ذخیره سازی در پشت دیواره سدها، تزریق آن در داخل زمین به وسیله عملیات آبخوان داری و کنترل آن با انجام عملیات آبخیزداری برکات فراوانی مانند تأمین آب مورد نیاز به ویژه در ماههای خشک سال، جلوگیری از افت سطح ایستایی منابع آب زیر زمینی (به عنوان مهمترین منبع تأمین آب در مناطق خشک و نیمه خشک)، جلوگیری از فرسایش خاک، مدیریت حوادث غیر

- ۵- شرکت سهامی آب منطقه چهارمحال و بختیاری،
داده های آب سنگی و باران سنگی استان.
(۱۳۸۶)
- ۶- صدقی، حسین، (۱۳۷۳)، اصول هیدرولوژی
مهندسی، دانشگاه شهید چمران.
- ۷- طاهری، محمد طاهر و مصطفی بزرگ زاده،
(۱۳۷۴)، سیالابهای شهری، وزارت مسکن و شهرسازی
- ۸- علیزاده، امین، (۱۳۷۴)، اصول هیدرولوژی
کاربردی، آستان قدس رضوی
- ۹- علیزاده، امین، (۱۳۷۲)، روابط شدت - مدت -
تناوب بارندگی در مشهد، نیوار، شماره ۱۷ تا ۲۰.
- ۱۰- غیور، حسنعلی، (۱۳۷۱)، پیش‌بینی سیالاب در
مناطق مرطوب، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره
.۲۵
- ۱۱- قهرمان، ب، (۱۳۶۶)، تخمین روابط شدت -
مدت تناوب بارندگی در نقاط مختلف ایران، پایان نامه
فوق لیسانس، بخش آبیاری، دانشگاه شیراز، دانشکده
کشاورزی.
- ۱۲- قهرمان، بیژن و حمزه صابری، (۱۳۸۲)،
استخراج دسته منحنی های شدت - مدت - فراوانی -
مساحت مناطق جنوبی ایران، نیوار، شماره، ۴۸ و ۴۹.
- ۱۳- قهرمان، بیژن و ع.ر. سپاسخواه، (۱۳۶۹)
تخمین باران یک ساعته ده ساله برای تعیین روابط شدت

- با آن؛ به گونه ای که از استقرار اماکن مسکونی در
محدوده های سیالاب دشت که خطر آبگرفتگی دارند
جلوگیری شود یا اینکه در کاربری کشاورزی از ایجاد
باغها در محدوده دوره برگشت ۱۰ ساله امتناع ورزند؛
- برای طرح های ساماندهی رودخانه و ساحل سازی
آن با توجه به شکل استقرار سکونتگاهها و اراضی مناسب
کشاورزی در حاشیه رودخانه بر اساس ابعاد سیالاب دشت
محاسباتی مانینگ؛
 - ساماندهی مسیل های ورودی به مناطق روستایی و
شهری با توجه به خصوصیات ژئومورفیک حوضه، از
 مهمترین الزامات مدیریت محیط و منابع آب با توجه به
شاخص رگبارهای منفرد و بارش های سنگین در حوضه
است.

منابع

- ۱- استانداری خراسان رضوی، (۱۳۸۷)، مدیریت
بحران حوادث غیر مترقبه، پورتال وزارت کشور.
- ۲- رجایی، عبدالحمید، (۱۳۸۲)، کاربرد جغرافیای
طبیعی در برنامه ریزی شهری و روستایی، انتشارات
سمت.
- ۳- سازمان نقشه برداری کشور، نقشه با مقیاس
۱/۵۰۰۰۰ بابا حیدر.
- ۴- سازمان مدیریت و برنامه ریزی کشور، (۱۳۸۰)،
راهنمای مهار سیالاب رودخانه، نشریه شماره ۲۴۲

مدت- تناوب بارندگی در ایران، کنگره بین المللی

مهندسی راه و ساختمان ایران، دانشکده شیراز.

۱۴- وزیری، فریبرز، (۱۳۷۶)، هیدرولوژی کاربردی

در ایران، جلد (۱)، خواجه نصیرالدین.

15-. Bell,F,1961,Rain fall depth – duration
– Ferquency maps for south wales, Bulleton
No, &, WRFA.

16- Chow.V.T.Frequncey analysis of
hydroloyic data with special
application.Hcimos Enj.EXP.stm.Bual.sel.No
414(1953).

17. Gumbel, E.G,Statiticuls of extremes.
1958.

18. Hershfiled,D.1962.Anemperical
comparison of the predictive. Values of 3
extreme value procedures, Geophys.Res,97.

19-Murray,G.&G.Rao,1978,Computer
methods for rainfall intensity-duration-
frequency relationships.Int.Symp.on Urban
Storm Water Manag.Lexington,Kentucky.

20- Sherman.C.W,Ferquncly and limativy
of excessive Eamillus at.Boston.
Teams.A.m.sac.cir-Emy pp.Val.43 (1931).

21- Truple,J.1959.Relationships between
internsitics of short duration fall. Hydraulic
Res.Inst. Report Prayue.

22-World Meteorological
Organization(WMO),1969,Manual for Deth-
Area-Duration Analysis of Storm
Precipitation,No.237.