

# رابطه طغیانها و سطح حوزه های آبریز رودخانه های دز، کرخه و کارون

دکتر علی محمد معصومی



## خلاصه :

برای مشخص کردن چگونگی همیستگی طغیانهای حوزه‌های آبریز رودخانه‌های دز - کارون و کرخه و سطح این حوزه‌ها میانگین ۱۵ سال آمار مشترک طغیانهای حداکثر سالیانه ۳۳ حوزه آبریز که مربوط به سالهای آبی ۴۹-۳۶ تا ۳۵-۳۶ بود . مورد بررسی واقع شدند، در حوزه‌هایی که در این مدت، یک یا دو سال کمبود آمار داشته‌اند طغیانهای مربوط باشند سالها بوسیله همیستگی موجود بین داده‌های آنها و حوزه‌های آبریز مجاور برآورده شدند.

بررسی همیستگی لگاریتمی بین میانگین طغیانها و سطح حوزه‌های آبریز نشان داد که همیستگی آنها در سطح ۱٪ معنی‌دار بوده و ضریب بین آنها برابر ۹٪ می‌باشد، معندها برآورده طغیانها با استفاده از این رابطه بنظر قانع کننده نمی‌باشد، بدین جهت سعی گردید از روابط دیگری برای اینکار استفاده شود . با کاربرد روابطی مانند Coutagne (۴) و Rodier (۴) و Francou (۵) این طغیانها طبقه‌بندی گردیدند . ضریب رابطه Coutagne در حوزه‌های آبریز مطالعه شده بین ۱۲-۵۰ ر. و ضریب K در رابطه Rodier و Francou بین صفر تا ۳۰ متفاوت است، بدین جهت با توجه به ضرایب بدست آمده می‌توان طغیانهای حوزه‌های آبریز مختلف را که دارای ضریب یکسان هستند در یک طبقه قرارداد و یک نمودار مشخص برای آنها رسم کرد . مسلماً تغییر ضرائب نمودارهای رسم شده که برمنای روابط بکار برده شده در این منطقه بدست آمده‌اند مربوط به خصوصیات ظاهری و فیزیکی حوزه‌های آبریز می‌باشد که اگر مورد مطالعه قرار گیرند ارتباط آنها با این ضرایب بهتر روشن می‌شود (۱) .

## مقامه :

در کشورهای مانند ایران که آب و خاک از منابع بالقوه و مهم آنها در توسعه و عمران بشار می‌رود، بررسی آبهای سطحی مخصوصاً سیلابها از دو نقطه نظر اهمیت دارد: یکی از نظر بهره‌برداری از آنها با ایجاد تأسیسات آبی در رودخانه‌ها و دیگری ارزیابی میزان خساراتی که بیار می‌آورند، زیرا طغیانها نه تنها بازبانهای زیادی که برمناطق مسکونی و کشاورزی وارد می‌سازند و شرائط زیست را تغییر می‌دهند بلکه با ایجاد فرسایش خاک واز دست رفتن آن سبب تغییر وضع در اکوسیستم نیز می‌شوند، بهمین جهت در کارهای آبی مخصوصاً در نقاطی که آمار کافی از دبی رودخانه‌ها موجود نیست همیشه برآورده طغیانها مخصوصاً طغیانهای کم احتمالی از مشکلات محاسباتی این قبیل طرحهارا تشکیل می‌دهند، در این موارد غالباً سعی می‌کنند

که آنها را استفاده از رابطه فولر (۴) یارابطه منطقه‌ای (۶) (۷) که قبلاً بست آورده‌اند برآورده کنند، مهمترین پارامتر این روابط میانگین طغیانهای حوزه آبریز است .

Rodier (۴) Cherardelli (۴) Myer (۵) Francon (۴) Halasi Kun (۴) و (۳) و دیگران نشان داده است که بین طغیانهای حوزه‌های آبریز مختلف یک روابطی وجود دارد، این نوع همیستگی عموماً آنها یک نوع همیستگی وجود دارد، این نوع همیستگی عموماً بصورتهای زیر می‌باشد:

$$g = as \quad \text{یا} \quad Q = as \quad \text{الف:}$$

که در آن Q دبی طغیان، g سطح حوزه آبریز و a ضرایب طغیان در واحد سطح . S سطح حوزه آبریز و  $\alpha$  ضرایب هستند که مقدار آنها بستگی به خصوصیات حوزه‌های آبریز دارد، مهمترین این روابط رابطه Myer و دیگری رابطه Coutagne می‌باشد که در هردوی آنها مقدار  $\alpha$  برابر ۵ ر. در نظر گرفته شده است .

$$\frac{Q}{Q_0} = \left( \frac{S}{S_0} \right)^{\alpha-1} \quad \text{ب:}$$

که در آن Q دبی طغیان، S سطح حوزه آبریز ، S. - Q. سطح خشکبها زمین که دارای رودخانه‌های جاری هستند و Q. میزان دبی سالیانه آنهاست مقدار K نیز ضریب است که سنتگی به خصوصیات حوزه آبریز دارد، این رابطه در واقع رابطه تغییر شکل یافته Cherardelli (۴) می‌باشد که توسط Rodier و Francou پیشنهاد گردیده است .

بنابراین با توجه به مطالب فوق هدف این بررسی پیدا کردن درجه همیستگی بین میانگین طغیانهای رودخانه‌های دز کرخه و کارون و سطح حوزه‌های آبریز آنهاست، شاید بتوان این قبیل مطالعات را در حوزه‌های دیگر ایران مخصوصاً قسم جنوبی کشور که هنوز آمار کافی ندارند تعیین داد تا محاسبه میانگین طغیانهای حوزه‌هایی که آمار ندارند احتمالاً بتوان طغیانهای کم احتمال آنها را در موارد لزوم برآورده کرد .

## نوع روش کار :

در این بررسی از آمار ۳۳ ایستگاه اندازه گیری دبی رودخانه‌های کرخه، دز و کارون استفاده شده است، این رودخانه‌ها بصورت جریانهای دائمی از رشته جبال زاگرس سرچشممه می‌گیرند و در واقع زهکشی‌های طبیعی قسم اعظمی از غرب و جنوب غربی ایران تشکیل می‌دهند که به خلیج فارس می‌رسند .

سطح زهکشی این ۳۳ ایستگاه از ۳۳ کیلومتر مربع در

طغیانها بر حسب سطح حوزه‌های آبریز بکار برد همیشه Coutagn می‌باشد که بصورت زیر است.

$$Q = C \sqrt{S}$$

همانطور که دیده می‌شود توان  $S$  در این رابطه همیشه مقدار ثابتی است ولی ضریب  $C$  در آن بر حسب خصوصیات حوزه آبریز فرق می‌کند بنابراین می‌توان در روی کاغذ لگاریتمی تغییرات طغیانها را بر حسب  $S$  برای مقادیر مختلف  $C$  بصورت نمودارهای خطی که موازی یکدیگر خواهند بود رسم کرد و با این شیوه در واقع طغیانها را بر حسب میزان  $C$  که نشان دهنده وضع ظاهری و فیزیکی حوزه‌های آبریز است طبقه‌بندی کرد. این نمودارها در مورد طغیانهای اغلب کشورها مانند سوئیس- فرانسه - مکزیک و غیره رسم شده‌اند (۴).

با ترسیم نمودارهای فوق در مورد میانگین طغیانها حوزه‌های آبریز دز، کرخه و کارون ملاحظه می‌شود که این طغیانها بین نمودارهای از ۵۰.  $= C$  تا  $12 = C$  قرار می‌گیرند در اینصورت می‌توان همانطور که از شکل شماره ۲ دیده می‌شود آخرین نمودار را که تمام نقاط را می‌پوشاند و تغییرات آن از رابطه زیر

$$Q = 12 \sqrt{S}$$

پیروی می‌کند، یعنوان منحنی پوش Enveloped Curve میانگین طغیانهای حوزه آبریز دز، کرخه و کارون بکار برد. از بررسی نمودارهای رسم شده در شکل شماره ۲ می‌توان نتایج زیر را بدست آورد:

- نموداری که ضریب  $C$  در آن برابر ۱ می‌باشد بیشتر رودخانه‌های درود والیشت و انشعبات آنها را می‌پوشاند.
- نموداری که دارای ضریب ۲ می‌باشد بیشتر شامل حوزه‌های آبریز رودخانه قرسو و انشعبات آن می‌باشد.

- ضریب  $C$  در مورد شاخه‌های اصلی کرخه که شامل دو آب مرک، کشکان و کرخه در حمیدیه و جلوگیر است بین ۳ تا ۴ فرق می‌کند.

- بطور کلی می‌توان گفت که در مجموع هرچه سطح افزایش پیدا می‌کند ضریب رابطه فوق نیز بالاتر می‌رود بطوریکه می‌توان از آن نتایج تقریبی و کلی زیر را بدست آورد.

- تا  $3000$  کیلومتر مربع سطح افزایش پیدا می‌کند ضریب رابطه فوق نیز بالاتر می‌رود بطوریکه می‌توان از آن نتایج تقریبی و کلی زیر را بدست آورد.

- تا  $3000$  کیلومتر مربع سطح حوزه‌های آبریز

دره تخت تا  $60769$  کیلومتر مربع در ایستگاه اندازه‌گیری کارون در اهواز متفاوت است.

در هریک از این حوزه‌های آبریز طغیان‌حداکثر سالیانه  $15$  سال متولی آن که مربوط به سالهای آبی  $35-36$  تا  $50-51$  می‌باشد انتخاب گردید و میانگین هریک از آنها محاسبه شد همانطور که ملاحظه می‌شود آمار انتخاب شده در این بروزی که محاسبه میانگین طغیانهای حوزه آبریز همگی در یک شرائط معین زمانی صورت می‌گیرد تا حتی امکان ازبروزاشتابه در آن بعلت عدم یکنواختی سالهای آمار برداری جلوگیری شود، بدین جهت در مورد ایستگاههایی که در این مدت  $15$  سال مشترک فاقد یک یا دو سال آمار لازم بوده‌اند طغیان‌حداکثر سالیانه آن سالیا سالهای مربوطبا استفاده از همبستگی داده‌های آن ایستگاه وایستگاههای مجاور برآورد شده است.

پس از محاسبه میانگین  $15$  ساله طغیانها، برای بررسی چگونگی همبستگی آنها باسطح حوزه‌های آبریز این ارقام در روی کاغذ لگاریتمی برده شدند به نحوی که دبی طغیانها در محور  $y$  ها و سطح حوزه آبریز در محور  $x$  ها قرار گیرد و بدین ترتیب نمودارهایی که در اشکال ۱ و ۲ و ۳ ملاحظه می‌شوند بدست آورده شدند.

#### بحث و نتایج :

همانطور که در نمودار شماره ۱ دیده می‌شود تغییرات میانگین طغیانهای سالیانه حوزه‌های آبریز بر حسب سطح آنها از یک همبستگی معنی‌دار پیروی می‌کند، ضریب همبستگی بین این دوباره امترا برابر  $9$ .  $9$ . بدست آمده است و رابطه‌ای که از این همبستگی پیدا شده بصورت زیر می‌باشد. پراکنده بودن بیشتر نقاط

$0/77$

$$Q = 0/3 S$$

در اطراف منحنی بدست آمده باین دلیل است که مشخصات تمام حوزه‌های آبریز این رودخانه‌ها یکسان نمی‌باشد مسلماً بعضی از آنها دارای نفوذ پذیری، شب و میزان بارندگی دریافتی بیشتر و بعضی کمتر هستند، باین جهت باوجود آنکه این رابطه در سطح  $1/$ ٪ معنی‌دار است معهذا نمی‌توان آنرا در حد مشخص کننده برای تمام حوزه‌های آبریز منطقه مورد مطالعه بکار برد، بنابراین بهتر است طغیانها را با کار برد روابط دیگری مورد بررسی قرار داد و آنها را طبقه‌بندی کرد.

ب - همبستگی بصورت رابطه

$$Q = C \sqrt{S}$$

یکی از روابطی که در اغلب کشورها برای برآورد

۲ که تمام طغیانهای منطقه را میتوشند قرار دهیم روابط دیگری بصورت زیر بدست می آید :

$$\begin{array}{ll} Q = 0/063 S & K = 1 \\ .19 & \\ Q = 0/16 S & K = 1/5 \\ .185 & \\ Q = 0/4 S & K = 2 \\ .18 & \end{array}$$

شکل شماره (۳) طبقه بندی میانگین طغیانهای دز ، کرخه و کارون بر حسب رابطه رودیه و فرانکو .  
لذا می توان این روابط را برای محاسبه میانگین طغیانها در مورد حوزه هائی که در بالا شرح داده شدند بجای رابطه ای که با استفاده از همبستگی بین دبی و سطح پیدا شده و قابل بیان گردید بکار برد .  
برای اینکه اختلاف سه رابطه بالا را از یکدیگر بدانیم می توانیم مقدار میانگین طغیانها را در چند حوزه آبریز ولی در یک سطح مساوی متلا هزار کیلومتر مربع با استفاده از این روابط حساب کنیم در اینصورت تابع زیر حاصل می شود :

Q	K
۳۱۵	۱
۱۵	»
۵۶	»
۱۰۰	۲

۱ متر مکعب در ثانیه

بنابراین ملاحظه می شود که هر چه مقدار K افزایش می باید دبی طغیان نیز اضافه می شود ، بعبارت دیگر باید گفت که میزان طغیانها نه تنها به سطح حوزه آبریز بلکه به خصوصیات دیگر آن نیز مخصوصاً نفوذ پذیری ، شبی اراضی و همچنین میزان بارندگی دریافی آنها ارتباط دارد (۱) بطوریکه می توان ضریب K را بعنوان نمایانگر مجموعه این خصوصیات دانست ، بدین جهت امکان دارد که با توجه به مطالعات Guillot و Duband (۲) و معصومی (۸) بتوان طغیانهای حوزه های آبریزی را که بیشترین ضریب K را در روابط بالا بدست آورده اند و زمان تعریف آنها در حدود ۲۴ ساعت است مستقیماً از راه پراکندگی رگبارهای حداکثر روزانه آنها برآورد کرد .

ضریب C بین ۳-۵٪ متفاوت است

— از ۳۰۰۰ تا ۷۰۰۰ کیلومتر مربع ضریب C بین ۳-۴٪ می باشد .

— از ۷۰۰۰ تا ۱۰۰۰۰ کیلومتر مربع بین ۸-۹٪ فرق می کند .

— در مورد حوزه هائی که سطح آنها از ۱۰۰۰۰ کیلومتر مربع بیشتر است بین ۸-۱۲٪ می باشد .

شکل شماره (۲) — طبقه بندی میانگین طغیانهای دز ، کرخه و کارون بر حسب رابطه فوقانی .

$$Q = \frac{S}{Q} - \frac{K}{S} = 10$$

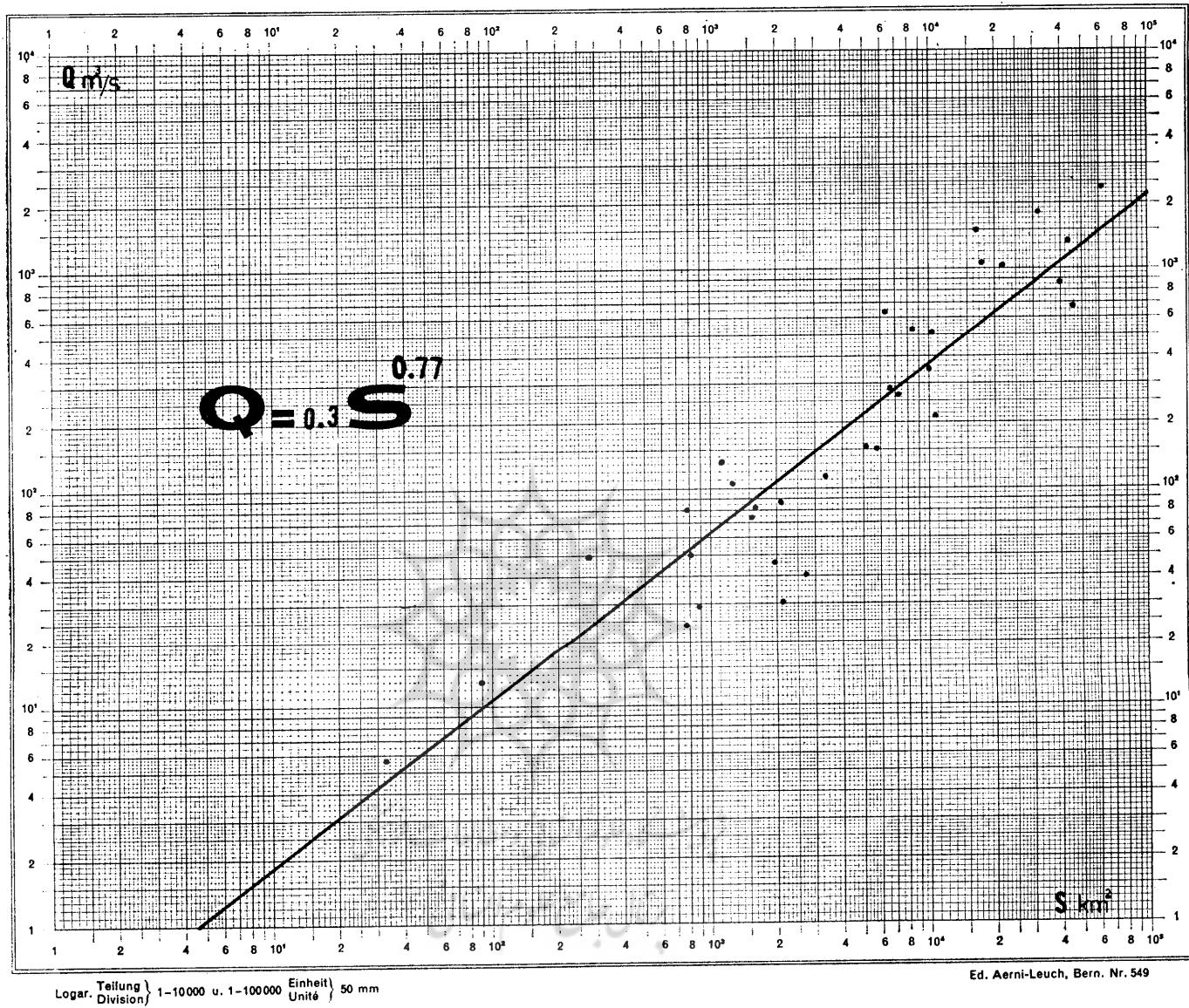
رابطه فوق نشان می دهد که طغیانهای هر حوزه آبریز نه تنها به سطح آن بلکه به سطح خشکیهای زمین و دبی رودخانه های آن نیز وابسته می باشد ، در این رابطه K ضریبی است که مقدار آن بر حسب خصوصیات حوزه آبریز متفاوت است و میزان آن مانند ضریب C در رابطه Coutagne برای طغیانهای حداکثر اغلب رودخانه های جهان مخصوصاً اروپا — افریقا و امریکا برآورد شده است (۵)

اگر در این رابطه K گردد بصورت  $S = 100 \sqrt{Q}$  در می آید که در واقع رابطه ای است که توسط Coutagne پیشنهاد گردیده است .

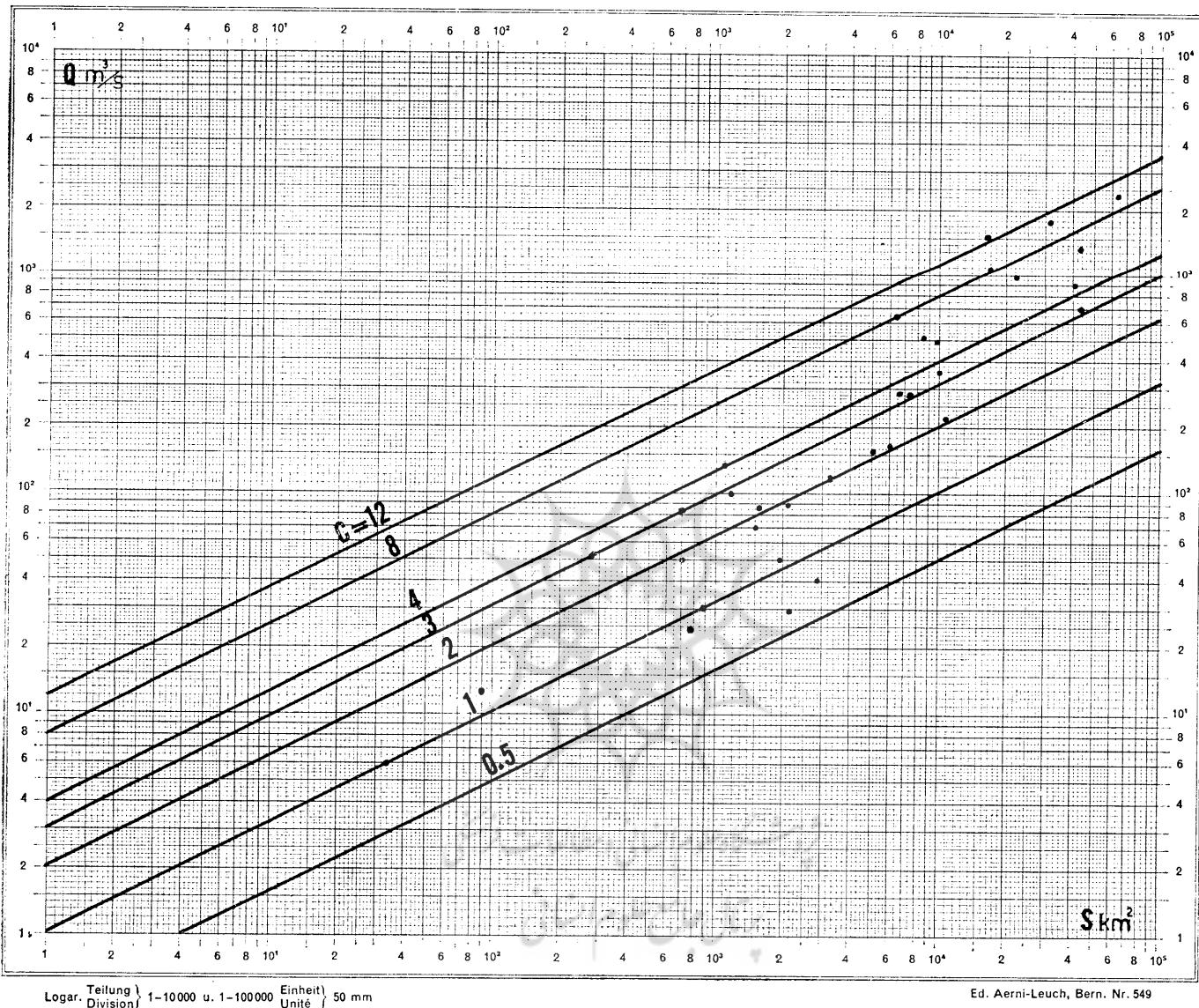
تطبیق رابطه فوق در مورد طغیانهای حوزه آبریز کرخه ، دز و کارون بارسم نمودارهای آن نشان می دهد که میزان K در این حوزه ها از صفر تا سه متفاوت است و چنانچه در شکل شماره (۳) دیده می شود بیشتر در روی نمودار های  $K = 2$  یا بین آنها واقع شده اند و در خارج از این دو نمودار نقاط خیلی کمتری وجود دارد .

در نموداری که در آن  $K = 1$  می باشد بیشتر حوزه های آبریز کرخه که سطح آنها از هزار کیلومتر مربع بیشتر است قرار گرفته و نموداری که با  $K = 2$  رسم شده است قسمتی از حوزه های آبریز کرخه را که سطح آنها از هزار کیلومتر مربع کمتر می باشد و نیز حوزه های آبریز دز و کارون را که مساحت آنها از ده هزار کیلومتر مربع بیشتر است می پوشاند .  
وحوزه هایی مانند رازاد رود بیناور بیستون و انشعبات آنها بین دو نمودار فوق قرار گرفته اند .

بنا بر این می توان طغیانهای حوزه های آبریز این سه رودخانه را با استفاده از نمودارهای رسم شده طبقه بندی کرد و برای هر کدام رابطه ای با استفاده از رابطه نوشته شده در بالا بدست آورده در اینصورت اگر بجای ضریب K اعداد ۱-۱۵ و



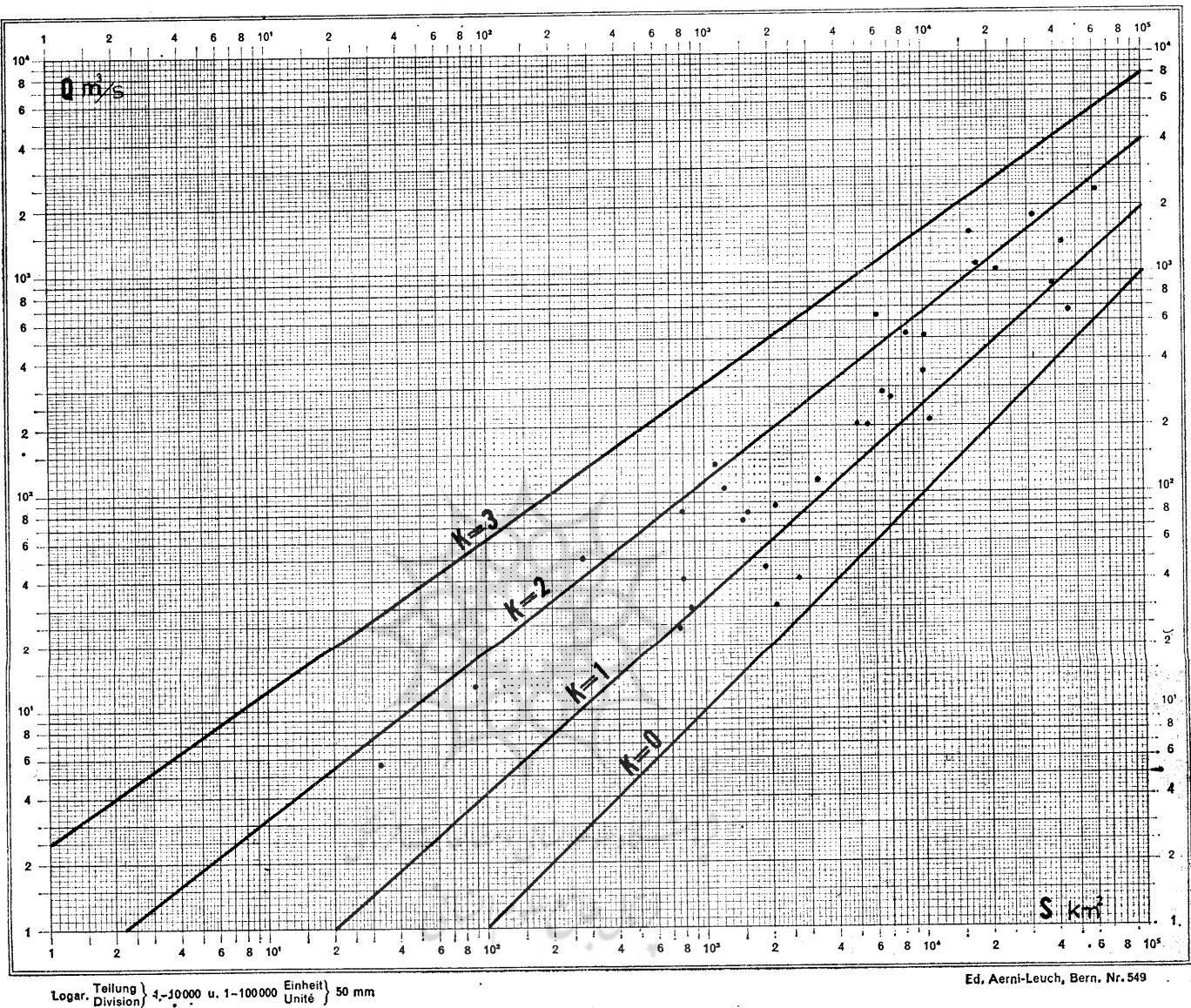
نمودار شماره (۱) همبستگی لگاریتمی بین میانگین طغیانهای دز، کرخه و کارون و سطح حوزه‌های آبریز آنها.



Logar. Teilung } 1-10000 u. 1-100000 Einheit } 50 mm  
 Division } Unité }

Ed. Aerni-Leuch, Bern. Nr. 549

نمودار شماره ۲



نمودار شماره ۳

## منابع مورد استفاده

- (1) Dubreuil P. (1967). Désertification des paramètres du sol influent sur le cycle hydrologique dans les bassins représentatifs et expérimentaux. Cahier d'Hydrologie O.R.S.T.O.M.
  - (2) Guillot P. et Duband D. (1969) La méthode du grdex pour le calcul de la probabilité des crues à partir des pluies. Floods and computation. UNESCO.
  - (3) Halasi-Ku. G.J. (1973). Computation of peak floods with inadequate hydrologic data, in decisions with inadequate hydrologic data.
  - (4) Rérménier G. (1965). Hydrologie de l'ingénieur.
  - (5) Rodier J. et Francou J. (1967). Essai de classification des crues maximales observées dans le monde observées Cahier d'Hydrologie O.R.S.T.O.M.
  - (6) Massoumi A.M. (1968). Etude statistique et prévision des crues dans le bassin de la Seine Université de Paris.
- (٧) مصوومی علی محمد (۱۳۵۰) برآوردهای رودخانه‌ی طغیانهای منطقه‌ای رودخانه‌ها: نشریه آبیاری و زهکشی، کمیته ملی آبیاری و زهکشی ایران شماره ۲
- (٨) مصوومی علی محمد (۱۳۵۱) برآوردهای طغیانهای رودخانه‌ها از راه پردازی آماری بارندگیهای حداکثر روزانه: نشریه آبیاری و زهکشی، کمیته ملی آبیاری و زهکشی ایران شماره ۸
- (٩) آمار رودخانه‌های ایران، اداره کل آبهای سطحی وزارت آب و برق.



پژوهشکاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی  
پرتال جامع علوم اسلامی