

اقليم ناحيه اي

پيش کوههای داخلی زاگرس

(اسدآباد تا کامياران)

مقدمه

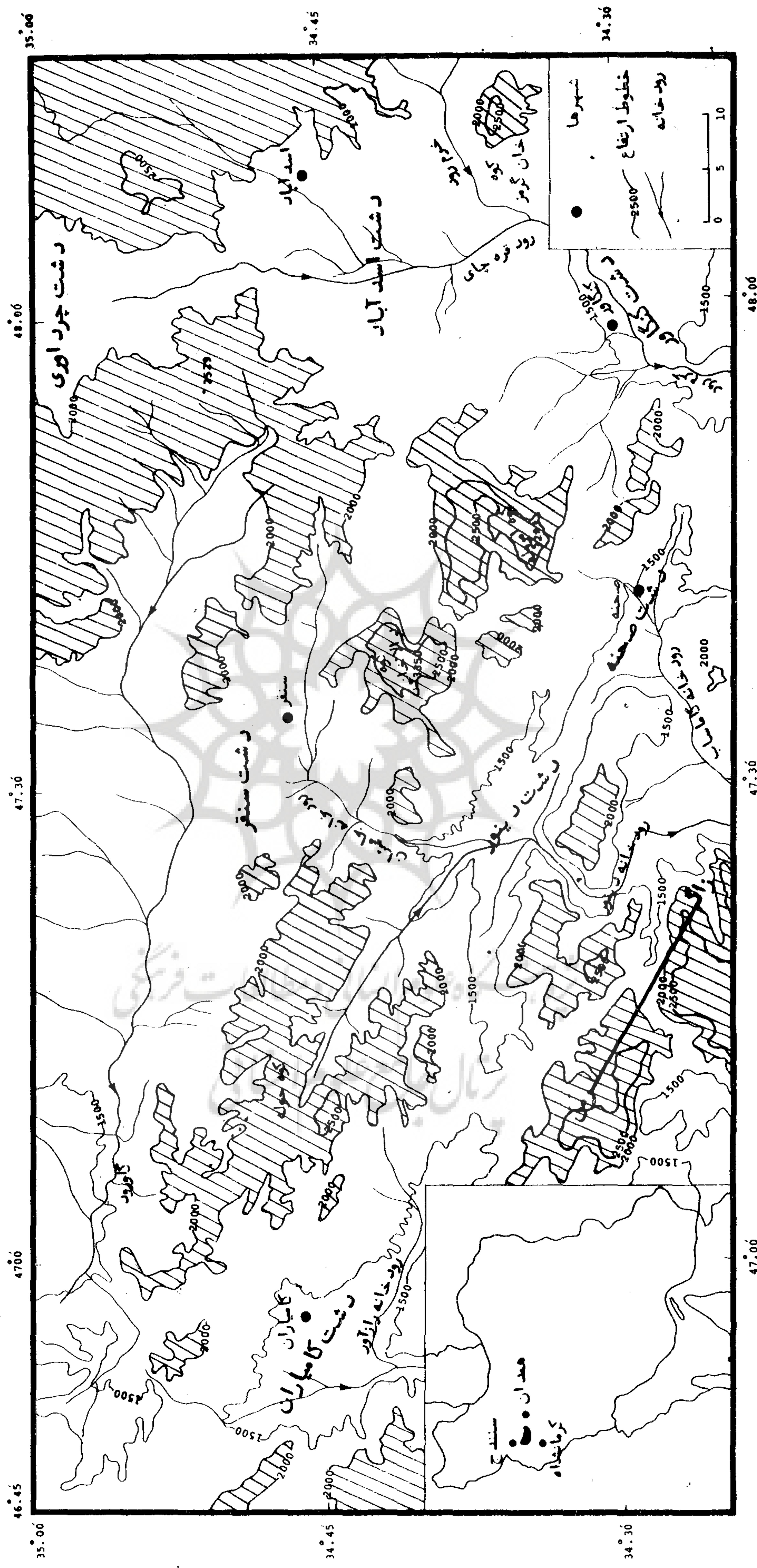
منطقه‌اي که شرایط اقلیمي آن بررسی می‌شود بخشی از استان کردستان، کرمانشاه و همدان را شامل است که دارای نواحی مختلف از اسدآباد، چرداوري (چهاردولی)، سنقر، کنگاور، صحنه و دینور می‌باشد.

شناسائی دقیق اقلیم این نواحی، بعلت نقص آمارها و دیدبانیهای اقلیم شناسی، کمی مشکل است. زیرا جز عنصر بارندگی در این نواحی هیچگونه دیدبانی انجام نپذیرفته ولی مشاهدات محلی و خصوصیات کلی منطقه به استنباط از شرایط اقلیمی کمک می‌کند. بخصوص نوع گیاهان بعنوان عامل بسیار مهمی در این پژوهش و شناسائی مورد توجه قرار گرفته است. از طرف دیگر بطوریکه نقشه شماره ۱ نیز نشان می‌دهد، این نواحی در میان سه گوش، سندج، کرمانشاه، و همدان قرار گرفته است و چون این شهرها دارای ایستگاههای نسبتاً مجهز هواشناسی بوده و آمارهای لازم از لحاظ بررسی و شناسائی اقلیمی دارند، می‌توانند بعنوان کمک به شناخت خطوط اساسی اقلیم منطقه مورد استفاده قرار گیرند. علاوه بر این مشاهدات محلی که، خود شخصاً انجام داده‌اند، درجهت بررسی شرایط اقلیمی این منطقه کمک زیادی را سبب گردیده است. با وجود این، چون این تحقیق از جنبه‌های کاربردی مورد توجه است تا شاید در برنامه‌ریزیهای ناحیه‌ای مورد استفاده قرار گیرد، بنابراین پیش از بررسی

حالات دینامیک وژنتیک شرایط اقلیمی، به تحقیق و تحلیل دقیق عناصر موجود و دیدبانیهای که شخصاً انجام داده ام مبادرت خواهد شد. درین بررسی عناصر اقلیمی هر جا لازم باشد اثر عوامل مختلف رانیز توضیح خواهد داد.

دما: یکی از مهمترین عناصر اقلیمی بوده و در ارتباط با میزان بارش‌ها خصوصیات کلی یک ناحیه را مشخص می‌کند. متأسفانه دیدبانیهای دما در این نواحی عمل نیامده ولی دیدبانیهای که خود شخصاً در تابستان ۱۳۵۳، انجام داده ام و از مقایسه این دیدبانیها با آمار دمای ایستگاههای مجاور و کنترل آنها با روش‌های اقلیمی و شناخت نسبت این تغییرات براساس محاسبات ارتباط آماری در سالهای مختلف و با توجه به کاربرد روش‌های مختلف، آمار دمائی نسبتاً تقریبی بدست آمده که بطوریکه بعداً خواهد آمد کمک بزرگی در محاسبه تراز نامه آبی اسدآباد نموده است. این امر در کامیاران نیز انجام گرفته ولی از دمای سایر نواحی مورد بحث نمیتوان بطور یقین حرفی بین آورد جزاینکه بطوریکه قبل نیز ذکر گردید از آمار ایستگاههای درجه یک هواشناسی همدان، کرمانشاه، ستنده استفاده نمود. بطور کلی با استنباط از آمارهای موجود در ایستگاههای اطراف و اطلاعات کلی موجود در مردم اقلیم غرب کشور دمای این نواحی در زمستان بمقتضای شرایط کوهستانی پائین آمده و دمای زیر صفر بدفعات در این نواحی مشاهده می‌گردد. بدون شک دشتها و حوضه‌های بسته، بعلل شرایط توپوگرافی خاص خود از نفوذ شدید جریانات سرد کمی محفوظ مانده و اختلاف نسبی بین دمای کوهستان و دشت مشاهده می‌گردد. اطلاعات بدست آمده از افراد مسن که در این منطقه زندگی می‌کنند حکایت از این دارد که در زمستانها برف‌های سنگین در این نواحی می‌بارد آب‌های جاری منطقه که در بعضی نواحی وسیله سرآب‌ها (سرآو) تأمین می‌شود، حکایت از این دارد که این نواحی

۱- نقشه شماره ۱- موقعیت نواحی مورد مطالعه را نشان می‌دهد.



نقشه شماره ۱- تپه‌گاهی و قبرستانی
خواصی مور مطالعه.

بارش‌های زمستانی کافی دارند که بعلت نفوذ در مناطق آهکی مهمترین عامل توسعه کشت و زراعت نواحی را تشکیل می‌دهد. در این نواحی، بر عکس زمستان، در تابستان میزان دما بالا می‌رود بطوریکه دماهای بیش از 3°C درجه سانتی گراد در ماههای تیر و مرداد بکرات مشاهده می‌گردد. دیدبانیها ایکه نگارنده انجام داده این مسئله را تأیید می‌کند، ولی در نتیجه شرایط نسبتاً بری منطقه، اختلاف دمای شب و روز نیز قابل ملاحظه می‌باشد. بالا رفتن دما در ماههای تابستان بموازات قطع بارندگیها که خصوصیات اقلیمی بسیاری از نواحی ایران را شامل می‌گردد، عامل بسیار مهمی درخشکی تابستانی این منطقه بشمار می‌رود و در نتیجه در سالهاییکه زمستان کم بارش و بهار نیز بدون باران باشد، مشکلات زیادی برای کشاورزی پیش می‌آید و در نتیجه مسئله استفاده از روش‌های مختلف آبیاری درجهت مبارزه با کمبود آب باید مورد توجه قرار گیرد.

رژیم دما: از مجموع اطلاعات گردآوری شده آمار تقریبی، جدول شماره ۱ برای دمای اسدآباد تهیه شده و می‌توان گفت که سایر نواحی مورد مطالعه نیز شرایط نسبتاً مشابهی نظیر اسدآباد دارند، جزاینکه موقعیت خاص اسدآباد عامل مهمی درافت دمای زمستان در این منطقه بشمار می‌رود. در این میان دشت چرداوری (چهاردولی) بعلت ارتفاع قابل ملاحظه خود نسبت بدشت اسدآباد، دارای زمستانهای سرد تریست و ارتباط این دو دشت از طریق دره دربند حاصل می‌شود یکی از مشخصات این دره عبارت از باد دائمی است که در نتیجه تفاوت فشار (Pressure gradient) میان دو دشت حاصل می‌شود. دره دربند این دو دشت را بهم وصل می‌کند. در این دره شدت باد بحدی است که در بعضی از محلها درختان را درجهت وزش خود خم کرده است. بنظر می‌رسد که این باد از نظر مکانیزم همان شرایط باد منجیل را دارد. دشت اسدآباد نسبت به اسفندآباد و چرداوری در ارتفاع کمتری قرار دارد و به همین جهت در روزهای گرم گرادیان فشار بعلن حرارتی افزایش حاصل گرده و در نتیجه باد شدیدی ایجاد می‌گردد، این باد در دهانه دره

چرخ خورده و به شاخه های متعددی تقسیم می شود که در اصطلاح محلی هر کدام نام مخصوصی دارد و این باد در تمام عرض سال جریان داشته و در بهار بعلت زنگ زدائی گندمهای اثر بسیار مفیدی بر جای میگذارد. در این میان از بادهای محلی در پیش کوههای داخلی زاگرس باد زلان رامیتوان نام برد (در اصطلاح کردی رشه باد و بترکی قره یل نامیده می شود).

جدول شماره ۱ میانگین دمای ماهانه و سالانه اسدآباد

سال	آذر	آبان	مهر	شهریور	مهر	آبان	آذر	دسامبر	نوفمبر	اکتبر	سپتامبر	اوت	ژوئیه	ژوئن	ماه	آوریل	مارس	فوریه	ژانویه
ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها	ماهها
اسدآباد	۱	۲/۰	۸	۱۳	۱۷	۲۲	۲۶	۲۵	۲۰	۱۴	۷	۳	۱۳/۲						

جدول شماره ۱ - نشان میدهد که ژوئن (تیرماه) گرمترین و ژانویه (دیماه) سردترین ماه سال اسدآباد را تشکیل میدهد زیرا این امر باحتمال زیاد درباره سایر نواحی مورد بررسی ما (چرداوری، سنقر، صحنه، دینور، کامیاران) نیز صادق می باشد. چون این نواحی از لحاظ شرایط کلی در یک موقعیت قرار گرفته و نفوذ جریان بادهای سرد در زستان بطور تقریباً یکسان این نواحی را تحت تأثیر قرار می دهد. اختلاف میل آفتاب در زستان نسبت به تابستان، باعث تشعشع زمینی و سرمای زیاد در فصل زستان بخصوص دیماه میگردد در حالیکه در تابستان میل آفتاب اختلاف زاویه ای تابش زیادی با شرایط زستانی حاصل نموده و درنتیجه ترازنامه انرژی دریافتی از خورشید حالت مثبت پیدا می کند. اختلاف ترازنامه انرژی زستانی و تابستانی برای اسدآباد اختلاف دمای ۲۵ درجه را بوجود می آورد که در سایر نواحی نیز ارقام مشابه و یا کمی بیشتر و کمتر از این رقم را خواهیم داشت. بدین ترتیب دو فصل کاملاً محسوس مشاهده می گردد، در نتیجه شرایط اقلیم بری از لحاظ دما

براین نواحی حاکم می‌گردد، و بمدت شش ماه از سال یعنی از ماه اوت (مرداد) دما حالت نزولی و بمدت شش ماه یعنی از فوریه (بهمن) دما سیر صعودی دارد. ماههای مهر و فروردین دمای نزدیک به متوسط سالانه دارند، از این جهت دما شش ماه حالت آنومالی (Anomaly) مثبت و بمدت شش ماه حالت آنومالی منفی دارد.

درجه‌بُری بودن (Continentiality) برای محاسبه میزان بُری این منطقه با استفاده از آمار دمای اسدآباد، فرمول کنراد مورد استفاده قرار گرفته است.

$$K = \frac{1.7(A)}{\sin \phi + 10} - 14 = 46.3$$

با توجه با اینکه میزان K در بُری‌ترین نقاط دنیا برابر صد و در بُحری‌ترین نقاط برابر صفر است، اسدآباد شرایط نسبتاً بُری را دارا است، و بطوریکه گفته شد اختلاف دمای سالانه نیز حکایت از این امر می‌کند. بطورکلی و با استتباط از نتایج حاصله برای اسدآباد می‌توان گفت که پیش‌کوههای داخلی زاگرس از نظر رژیم حرارتی شرایط بُری متوسطی را دارا هستند، زیرا در تمام نواحی این منطقه زمستانها سرد و یخنده‌اند. شب‌های زمستان مشاهده می‌گردد در حالی که تابستانها نسبتاً گرم است و درنتیجه تفاوت سالانه دما (Amplitude) بیشتر است و این اختلاف میان شب و روز نیز مشاهده می‌گردد.

بارندگی: بررسی و تحقیق در میزان بارندگی‌های هر ناحیه و پراکندگی آن در طول زمان و مکان اهمیت فراوانی در شناسائی اقلیم هر ناحیه دارد. بطوریکه قبل از ذکر گردید تنها عنصر اقلیمی که در این نواحی مورد دیدبانی قرار گرفته میزان بارش‌های جوی است که کمک بسیار مهمی در شناسائی اقلیم این منطقه می‌نماید. از این جهت با استفاده از آمارهای موجود در بایگانی سازمان هواشناسی کشور و کاربرد روش‌های اقلیمی جدول شماره ۲ در مورد آمار بارش‌های جوی که منحصر به چهار ایستگاه اسدآباد، سنقر، کنگاور، صحنه، می‌باشد تهیه شده، در مورد

زیکر
پیغمبر

شیخ شریف علی بن ابی طالب
کے میراث کا پیارا نبی
پیغمبر مسیح اور اپنے
پیارے ائمہ ایضاً کے میراث
کو اپنے پیارے ائمہ ایضاً
کے میراث کا پیارا نبی
پیغمبر مسیح اور اپنے
پیارے ائمہ ایضاً کے میراث
کو اپنے پیارے ائمہ ایضاً

زمستان	بخار	تابستان	پائیز
میزان بارندگی	%	%	%
میزان بارندگی	%	%	%
اصل باد	۱۸۱	۲۳۲	۳۲۱
سخنہ	۱۹۰	۲۷۸	۴۷۰
کنگاور	۳۰۳	۹۲۱	۹۰۱
سنقر	۱۳۵	۲۰۸	۷۹۲

چرداوری (چهاردولی) کامیاران و دینور آماری موجود نیست ولی میتوان با توجه به پوشش گیاهی و سایر شرایط موجود که مورد مشاهده قرار گرفته شرایط کلی در نواحی فوق را ابراز داشت و منتظر ماند تا روزی شبکه های مجهز اقلیم شناسی در این نواحی تأسیس گردد. علاوه بر جدول آمار بارشهای جوی برای نمایشن میزان بارندگی فصلی و درصد آن بکل میزان سالانه جدول شماره ۳ آماده شده است.

پراکندگی بارشهای: تحلیل میزان بارندگی سالانه نشان می دهد که میزان بارندگی بترتیب در اسدآباد .۴۹۹/۰، صحنه .۴۸۰/۰ کنگاور، .۰/۴۲ و سقرا۷/۶۳ میلیمتر میباشد، با اینکه زمان آمارگیری در این ایستگاهها باهم مختلف است، ولی مقایسه های لازم جهت تعیین دقیق میزان بارندگی بکار رفته و تقریباً یکنواخت کردن زمان آمارگیری در این ایستگاهها مورد توجه قرار گرفته است. بطوری که از میزان بارندگیهای چهار ایستگاه فهمیده می شود میزان بارندگی در تمام این نواحی تقریباً یک حالت هماهنگ نشان می دهد، کمترین میزان از آن ایستگاه کنگاور و بیشترین از آن اسدآباد می باشد. با این ترتیب با توجه به میزان اختلاف کم بارشهای جوی ایستگاههای مختلف توان گفت که تمام منطقه از لحاظ شرایط دریافت میزان بارندگی و عوامل مؤثر در آن دارای خصوصیات تقریباً یکسان است، جزاینکه در بحث رژیم بارندگی ذکر خواهد گردید، خصوصیات ویژه ای نیز در بعضی از ایستگاهها مشاهده می گردد. از طرف دیگر هنوز بعلت فقدان آمار برداری در بعضی از نواحی نظیر دینور و کامیاران و چرداوری اظهار نظر قطعی در مورد بارش های جوی مشکل است.

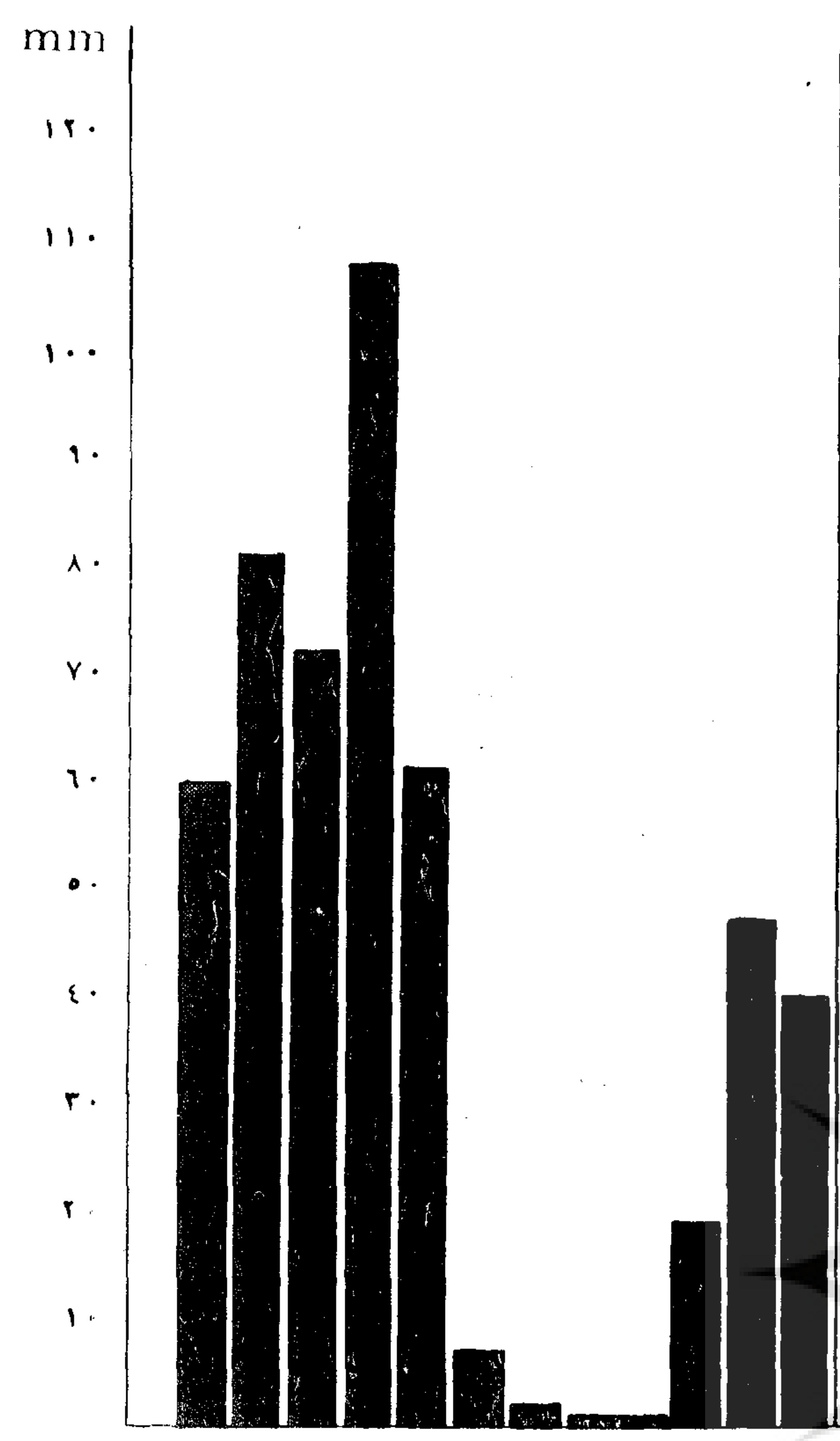
دره های فرعی که دارای ارتفاع نسبتاً قابل ملاحظه نسبت به دشتها می باشند، دارای شرایط اقلیمی مساعدی هستند این دره ها مهمترین مرکز اجتماعات انسانی در این دشتها شده اند، بطوریکه بیشتر روستاهای دشتها در پایی دره های فرعی قرار گرفته است. در اینجا لازمست یادآوری کند که دینور حالت کاملاً استثنائی دارد زیرا در این دشت، دهات بفاضله بسیار کوتاه از هم واقع شده

رابطه انسان با طبیعت منظره جدائی از سایر دشتها نشان می‌دهد، زیرا امکانات آبرسانی و شرایط اقلیمی طوری است که تجمع انسانی بسیار زیادی را در مقایسه با سایر دشتها سبب شده است.

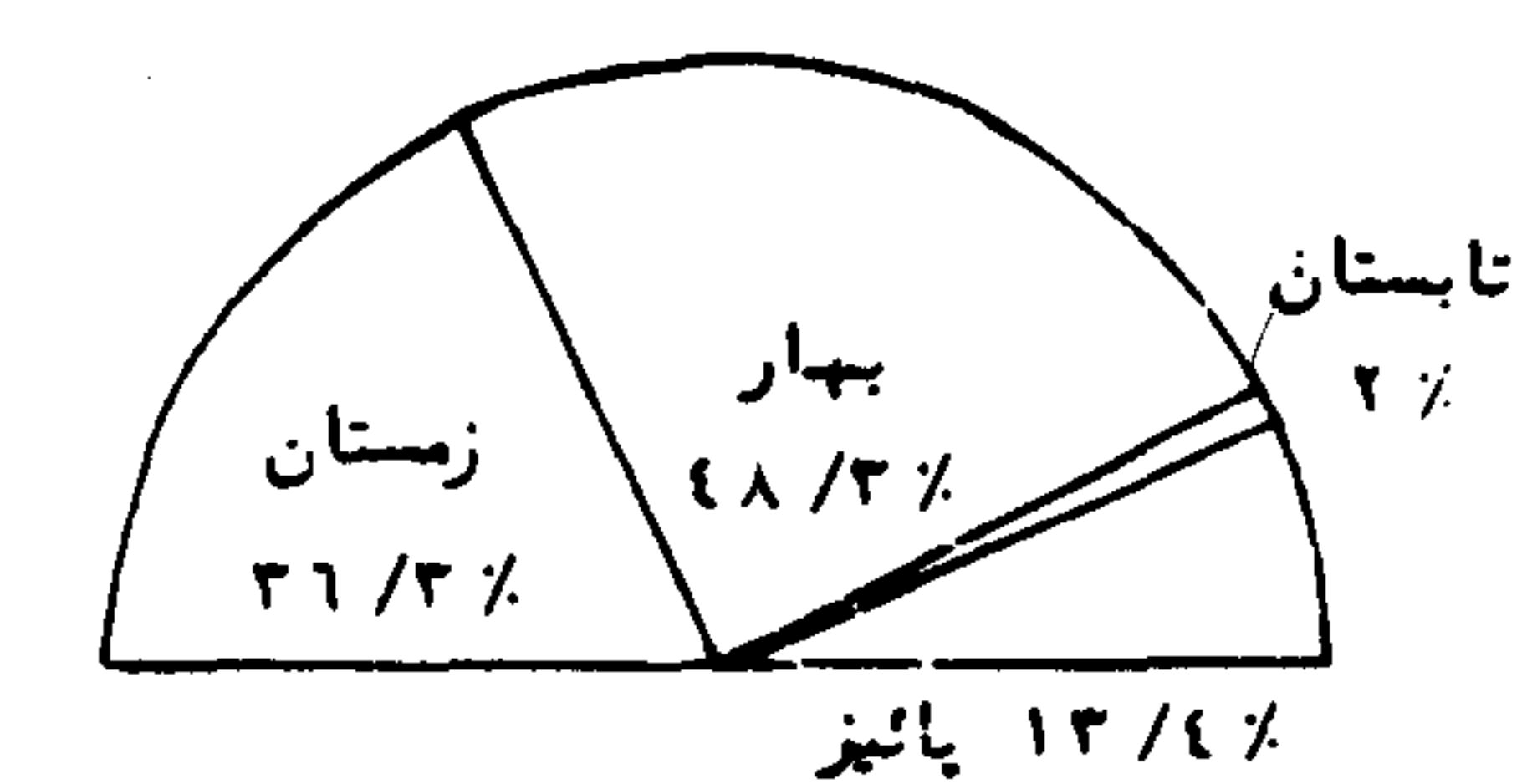
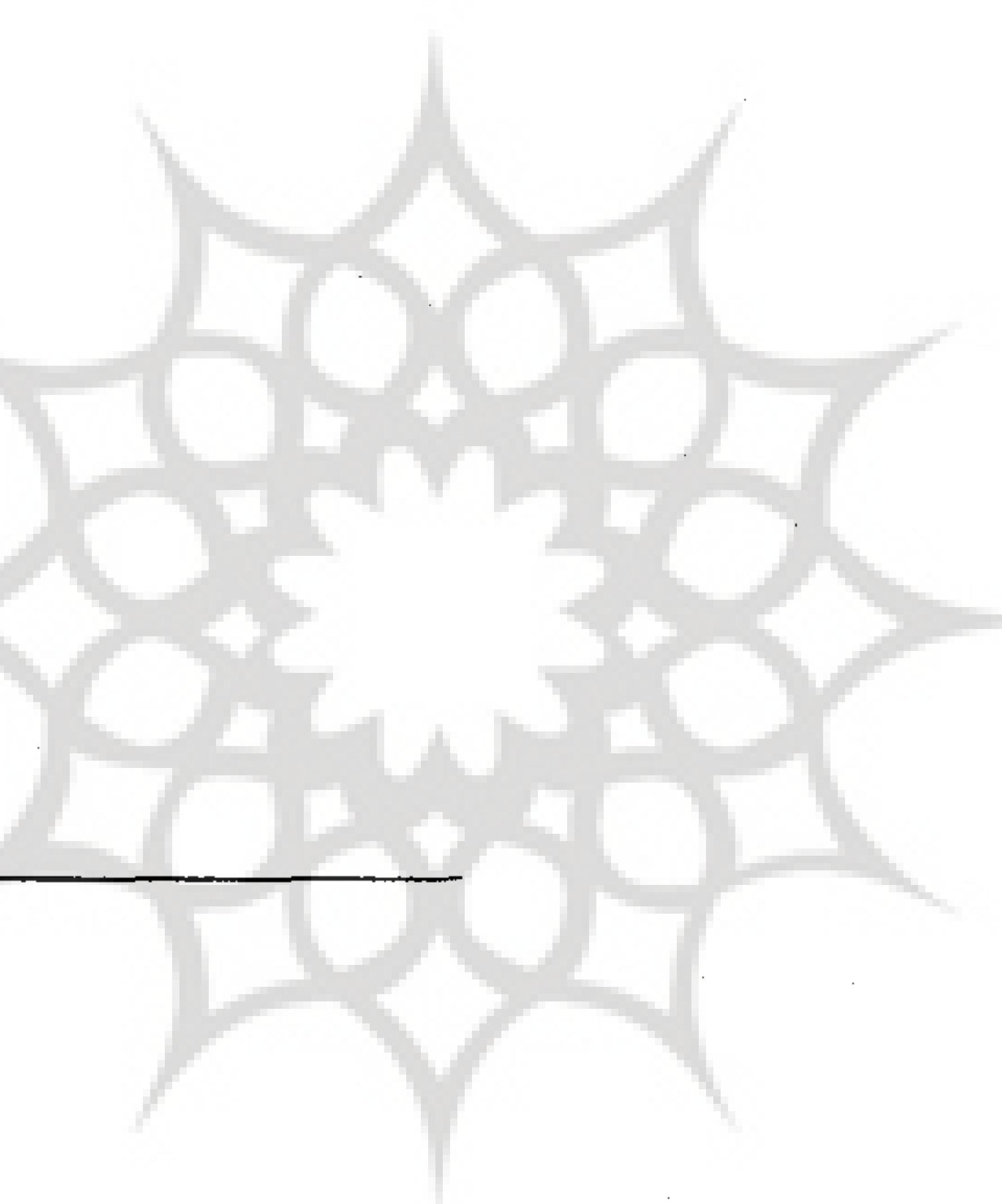
رژیم بارندگی: جدول شماره ۲ مربوط به میزان بارندگی برای ماههای مختلف نشان میدهد که بارندگی از ماه اکتبر (مهرماه) شروع شده و تمام ماههای پائیز و زمستان و بهار بارانی است، بارانی ترین ماه سال آوریل (فروردین) می‌باشد، با وجود این شروع و ختم بارندگی یک حالت هماهنگ نشان نمی‌دهد، از ماه ژوئن (خرداد) باران قطع شده و در ماههای تابستان حالت خشکی حاکم می‌گردد. این امر یکی از خصوصیات بارز بسیاری از استگاههای اقلیمی ایران است. میزان بارندگی در اکثر نواحی مورد مطالعه بمانند بسیاری از نقاط دیگر یکمرتبه قطع شده و موازات بالا رفتن دما و قطع بارندگی شرایط خشکی طبیعی ظاهر می‌شود. این امر بخصوص در صورتی که خاک نیز از لحاظ رطوبت فقیر باشد مشکلات فراوان کشاورزی پیش می‌آورد.

جهت نمایش رژیم بارندگی و درصد بارندگی فصلی نمودارهای لازم تنظیم و ترسیم شده است. (نمودارهای شماره ۱ الی ۸) در این نمودارها هماهنگ ترین رژیم بارندگی از آن کنگاور است، مسئله جالب توجه در مورد درصد بارندگی فصلی عبارت از اینست که درسه ایستگاه اسدآباد، کنگاور و صحنه، بیشترین میزان بارندگی فصلی از آن بهار بوده و تنها در ایستگاه سنقر است که میزان بارندگی زمستان بیش از بهار است و این امر درنتیجه میزان قابل ملاحظه بارش جوی در ماه دسامبر (آذرماه)^۲ حاصل آمده و علت این امر شاید شرایط ناهمواری سنقر است که ورود

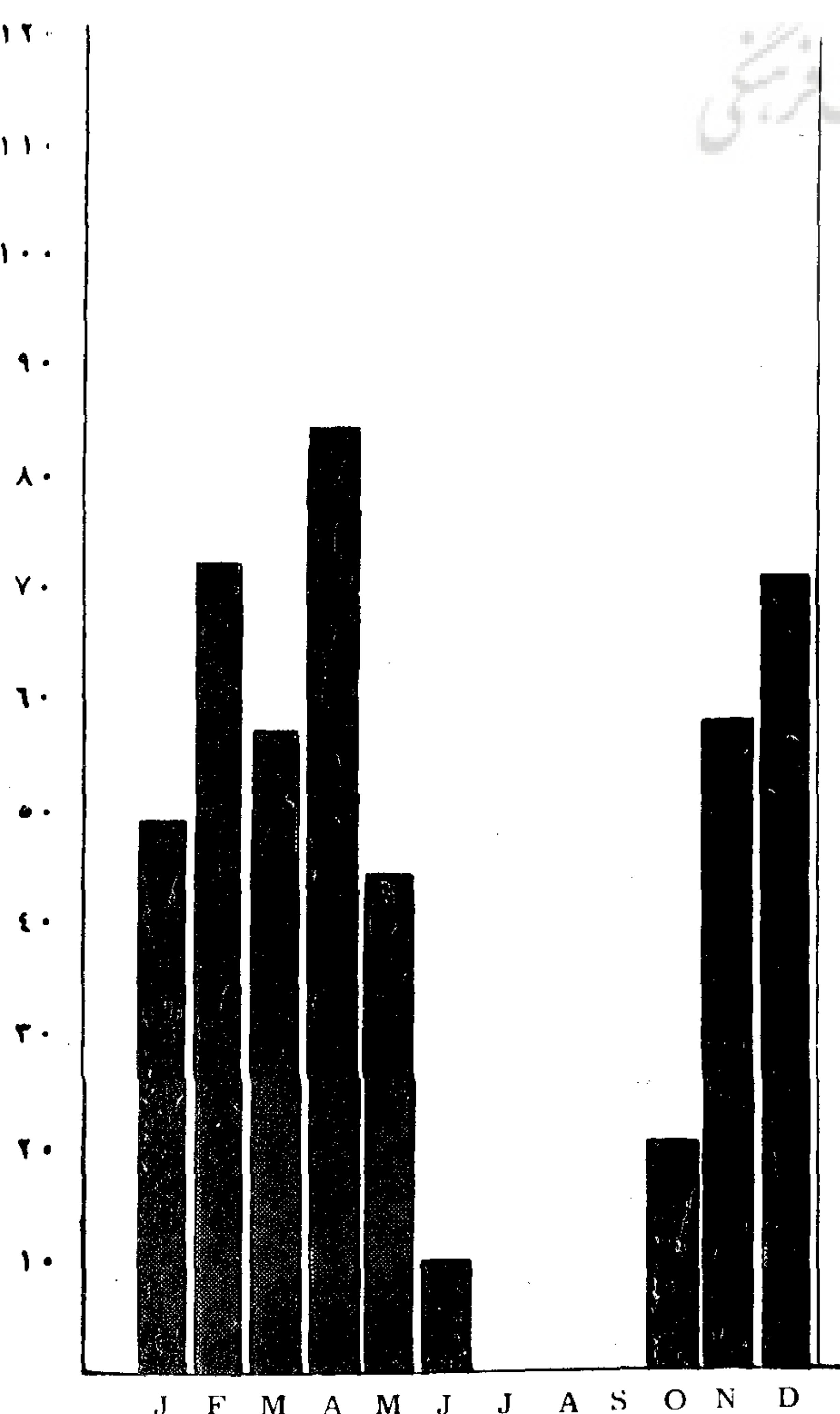
۲- در حسابه میزان بارندگی فصول، دسامبر (آذر)، ژانویه (دی) و فوریه (بهمن)، زمستان، سارس (اسفند)، آوریل (فروردین) و مه (اردیبهشت) بهار، ژوئن (خرداد)، ژوئیه (تیر) تابستان، سپتامبر (شهریور)، اکتبر (مهر) و نوامبر (آبان) پائیز در نظر گرفته شده است.



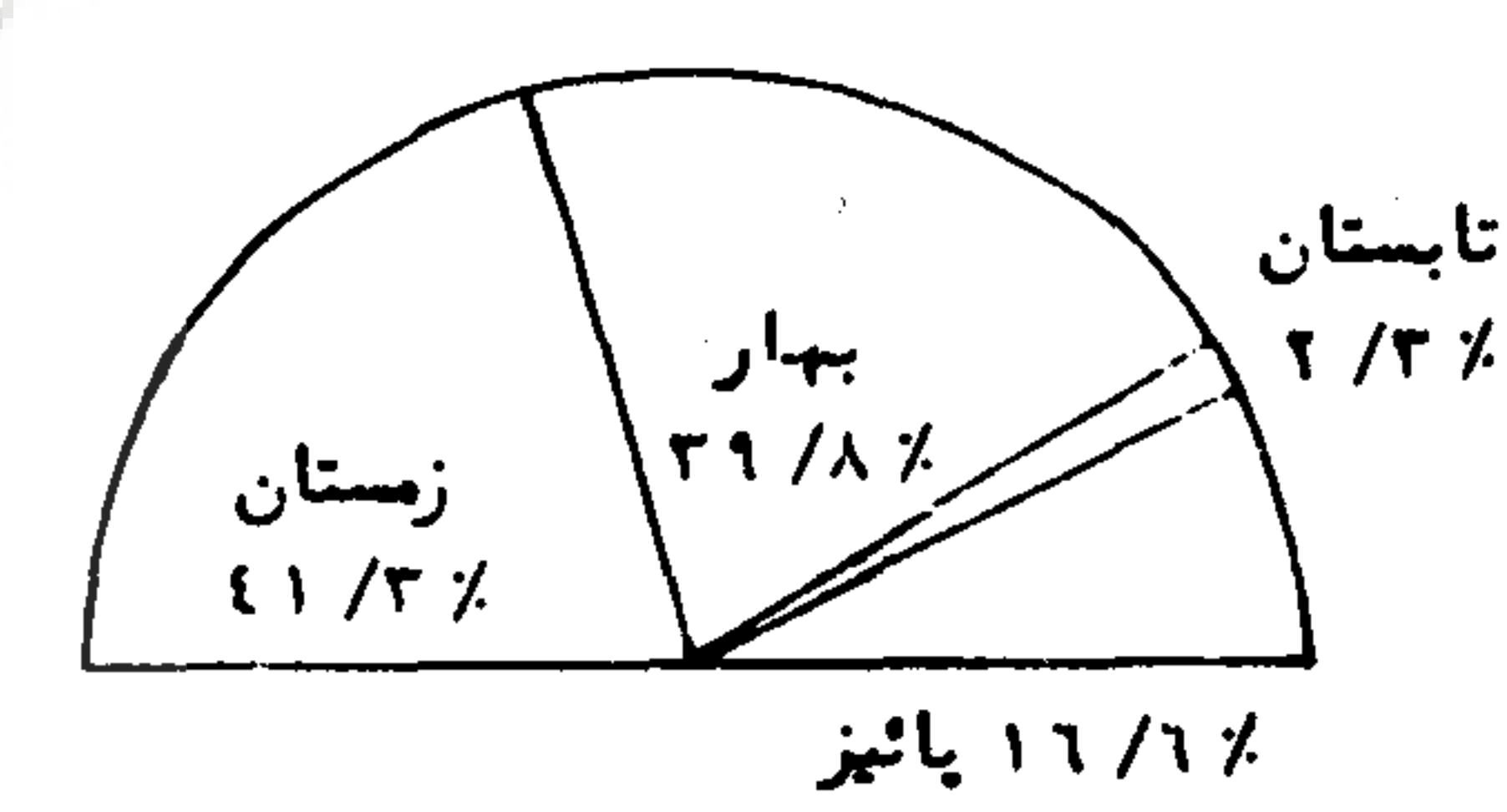
۱- نمودار رینم بارندگی اسدآباد



۲- نمودار درصد بارندگی فصلی (اسدآباد)

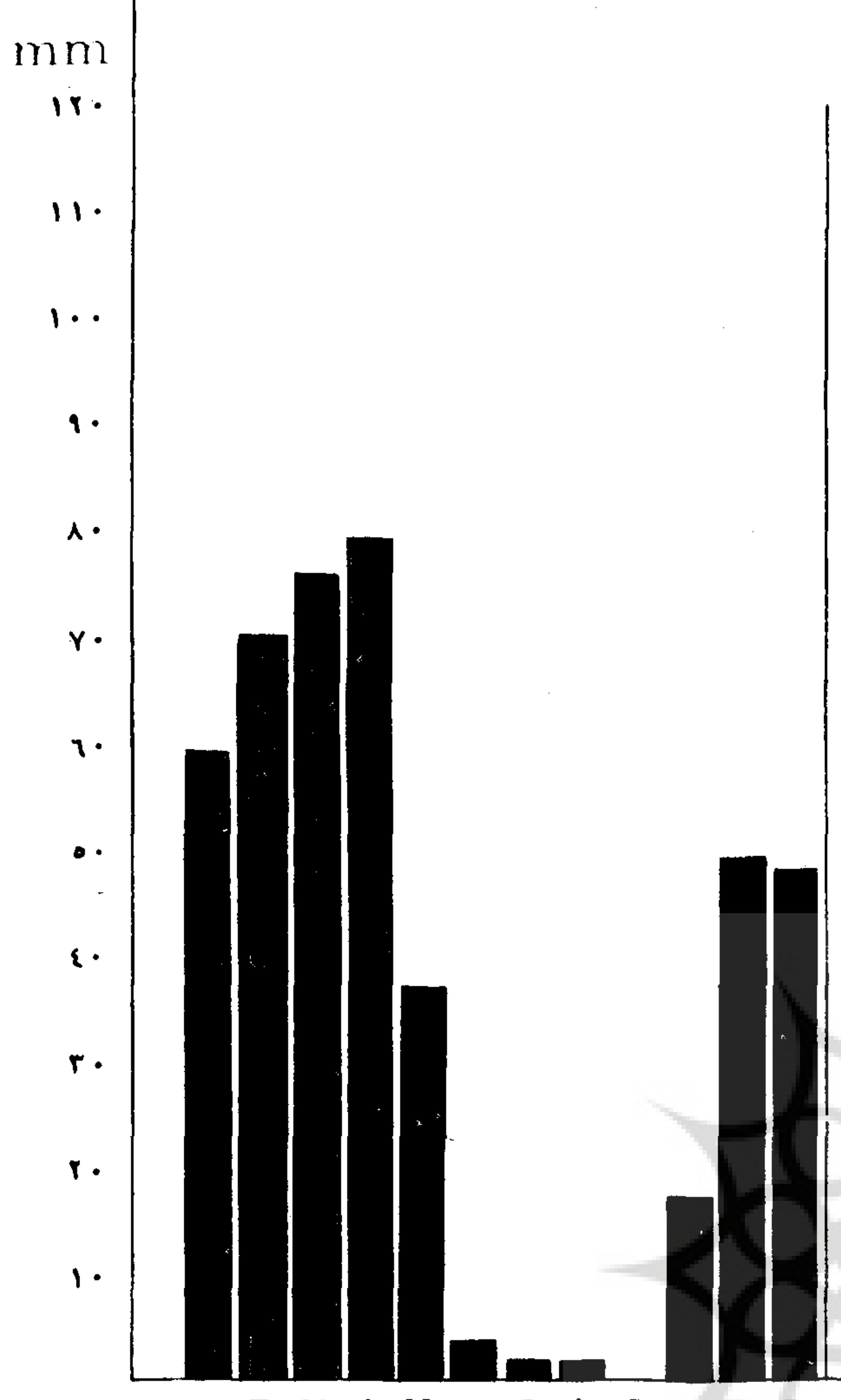


۳- نمودار رینم بارندگی سنقر

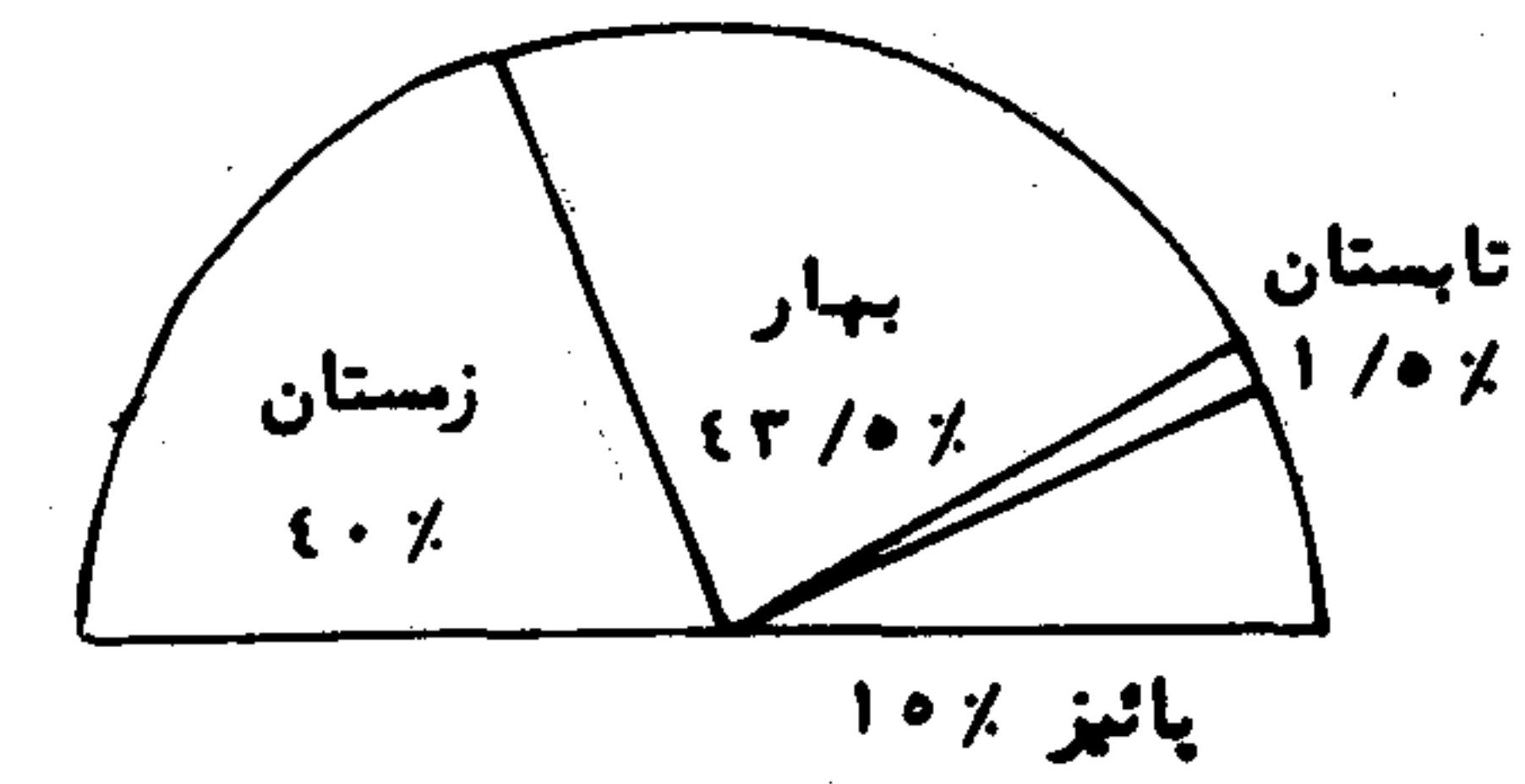


۴- نمودار درصد بارندگی فصلی سنقر

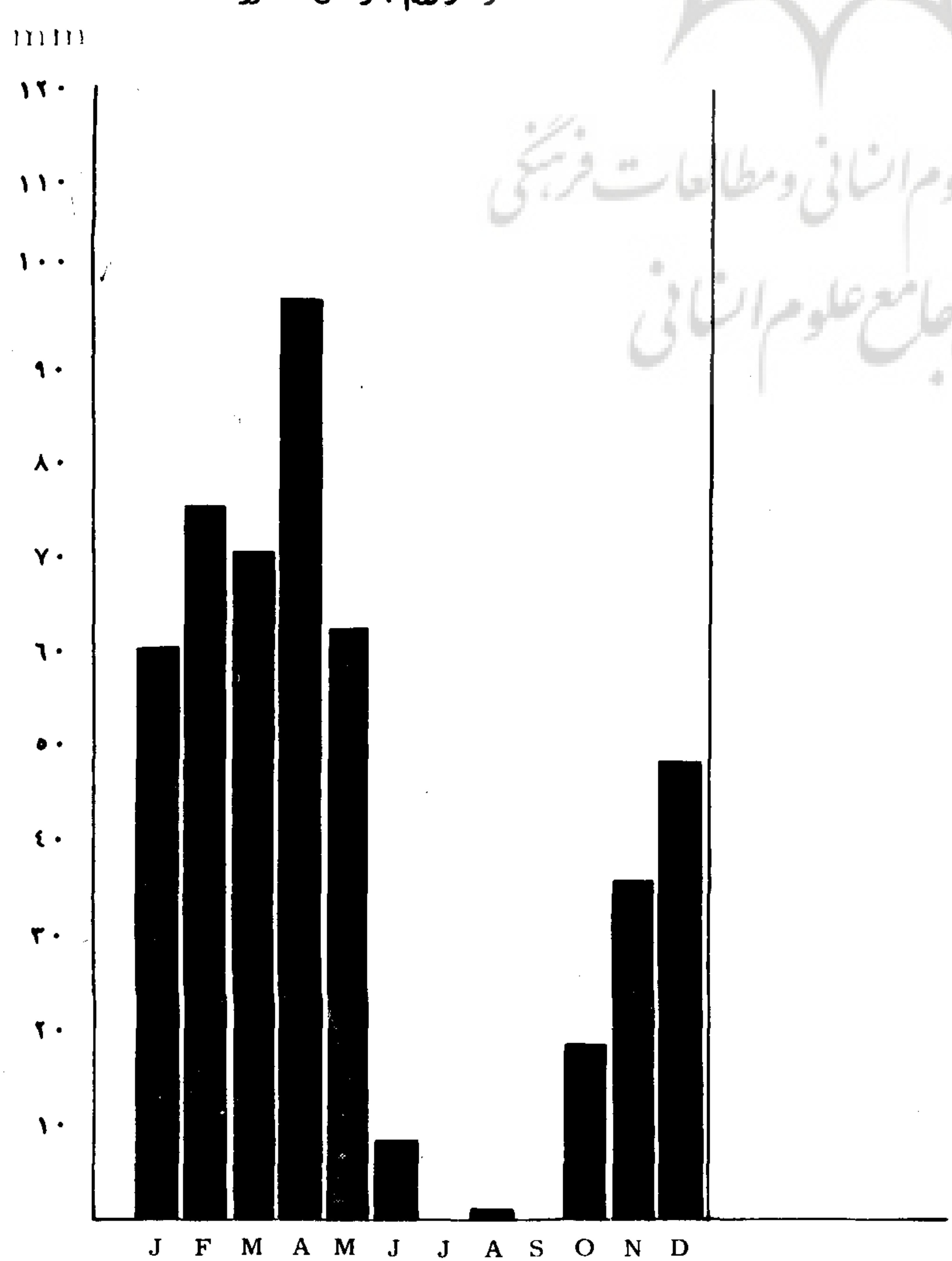
پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی



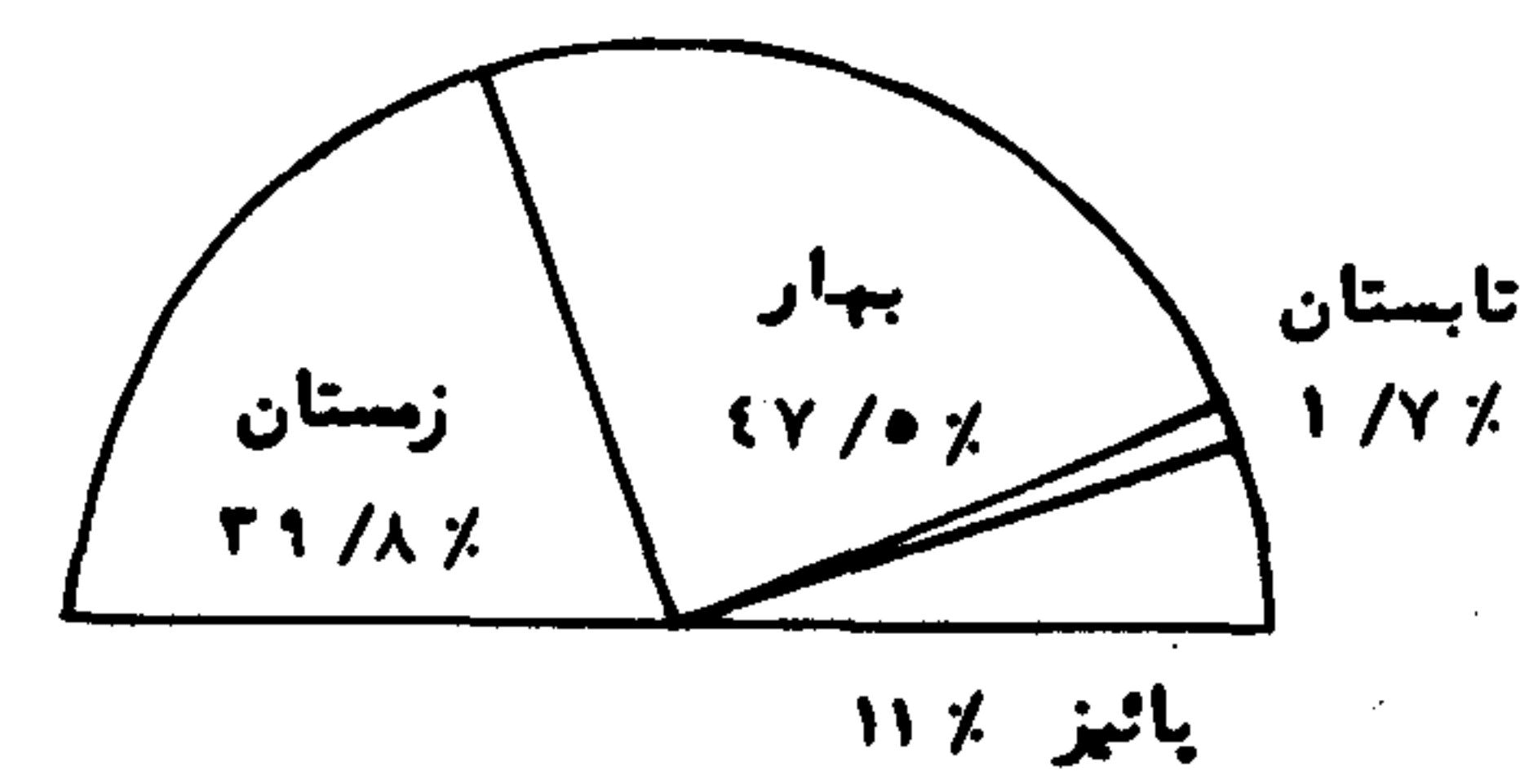
۵-نمودار رسم بارندگی کلگار



۶-نمودار درصد بارندگی نصلی کنگار



۷-نمودار رسم بارندگی صحنہ



۸-نمودار درصد بارندگی نصلی صحنہ

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی

توده‌های هوای مرطوب را در ماه دسامبر (آذرماه) در این ناحیه تسهیل نموده و باعث بارندگی‌های فراوان می‌شود.

انحراف بارندگی:

یکی از مسائل اساسی در بررسی بارش‌های جوی هر ناحیه تحقیق و بررسی در میزان انحراف بارندگی از سالی بسالی دیگر می‌باشد زیرا اجرای هیچ برنامه‌ریزی کشاورزی و آبرسانی بدون شناسائی دقیق این امر امکان پذیر نیست. از این جهت برای آنکه بتوان یک تصویر آماری از تغییرات بارندگی این ناحیه بدست آورد در مورد دو ایستگاه اسدآباد و سنقر که دارای آمار باران سالانه نسبتاً قابل اطمینان در دوره مطالعه می‌باشند، به بررسی انحراف بارندگی پرداخته و دو جدول شماره ۴ و ۵ در این مورد آمده شده است. بطوريکه در این جدول‌ها مشاهده می‌گردد میزان بارندگی در هر دو ایستگاه در سال‌های مختلف اختلاف قابل ملاحظه نشان می‌دهد و این حاکمی از آن است که نمیتوان تنها با استناد میزان میانگین بارندگی یک ناحیه هدف‌های مورد نظر را مشخص کرد. طبق محاسبه دقیقی که برای این دوره‌های آمارگیری در مورد میزان بارندگی بعمل آمده انحراف میانگین (Mean deviation) برای اسدآباد ۱۸۷/۲، و انحراف استاندارد (Standard deviation) ۱۸۷/۸ میلیمتر بدست آمده است. این ارقام پرتبیب برای سنقر ۱۲۰/۹ و ۱۵۷/۸ میلیمتر می‌باشد. این امر بخصوص در هر بررسی و برنامه‌ریزی ناحیه‌ای حائز کمال اهمیت است، زیرا اصولاً تغییرپذیرترین عنصر اقلیمی میزان بارندگی است و این امر در اکثر ایستگاه‌های اقلیمی ایران از سالی بسالی دیگر مشاهده می‌شود. نواحی مطالعه ما تقریباً در مرز نواحی نیمه خشک و نیمه مرطوب قرار گرفته و بطوريکه ملاحظه می‌گردد میزان انحراف بارندگی آن در دو ایستگاه قابل ملاحظه است. بدون شک سایر نواحی مورد بررسی نیز این چنین شرایطی را حائزند.

جدول ۵- انحراف بارندگی ایستگاه سنقر (۱۹۵۹-۱۹۷۳)

سال	میزان بارندگی (میلی متر)	d	d^2
۱۹۵۹	۶۳۳/۰	+۱۶۹/۸	۲۸۸۳۲/۰
۱۹۶۰	۸۱۸/۲	+۳۰۴/۰	۱۲۰۶۷۰/۲
۱۹۶۱	۴۸۴/۷	+۲۱/۰	۴۴۱/۰
۱۹۶۲	۳۹۴/۲	-۶۹/۰	۴۸۳۰/۲
۱۹۶۳	۴۴۷/۰	-۱۶/۲	۲۶۲/۴
۱۹۶۴	۵۲۱/۰	+۵۷/۳	۳۲۸۳/۳
۱۹۶۵	۲۶۱/۰	-۲۰۲/۷	۴۱۰۸۷/۳
۱۹۶۶	۴۴۰/۷	-۱۸/۰	۳۲۴/۰
۱۹۶۷	۲۹۶/۰	-۱۶۷/۲	۲۷۹۰۰/۸
۱۹۶۸	۶۲۹/۰	+۱۶۰/۳	۲۷۳۲۴/۱
۱۹۶۹	-	-	-
۱۹۷۰	<i>پژوهشکاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی</i>		
۱۹۷۱	۴۸۲/۰	+۱۸/۳	۳۳۴/۹
۱۹۷۲	۳۹۴/۰	-۶۹/۷	۴۸۰۸/۱
۱۹۷۳	۲۲۱/۰	-۲۴۲/۷	۰۸۹۰۳/۳
	۴۶۳/۷		۳۲۴۱۰۶/۶

۱۰

جدول ۴- انحراف بارندگی ایستگاه اسدآباد (۱۹۶۱-۱۹۷۳)

سال	میزان بارندگی (میلی متر)	d	d^2
۱۹۶۱	۰۰/۰	+۱/۰	۱/۰
۱۹۶۲	۳۰۱/۰	-۱۹۸/۰	۳۹۲۰۴/۰
۱۹۶۳	۹۰۰/۰	+۴۰۶/۰	۲۰۷۹۳۶/۰
۱۹۶۴	۶۳۳/۰	+۱۳۴/۰	۱۷۹۰۶/۰
۱۹۶۵	۳۹۲/۰	-۱۰۷/۰	۱۱۴۴۹/۰
۱۹۶۶	۴۶۸/۰	-۳۱/۰	۹۶۱/۰
۱۹۶۷	۳۲۶/۰	-۱۷۲/۰	۲۹۹۲۹/۰
۱۹۶۸	۶۱۶/۰	+۱۱۷/۰	۱۳۶۸۹/۰
۱۹۶۹	۶۴۴/۰	+۱۴۰/۰	۲۱۰۲۰/۰
۱۹۷۰	۳۱۱/۰	-۱۸۸/۰	۳۰۳۴۴/۰
۱۹۷۱	۰۱۷/۰	+۱۸/۰	۳۲۴/۰
۱۹۷۲	۰۸۹/۰	+۹۰/۰	۸۱۰/۰
۱۹۷۳	۲۳۰/۰	-۲۶۴/۰	۶۹۶۹۶/۰

برگال جامع علوم انسانی

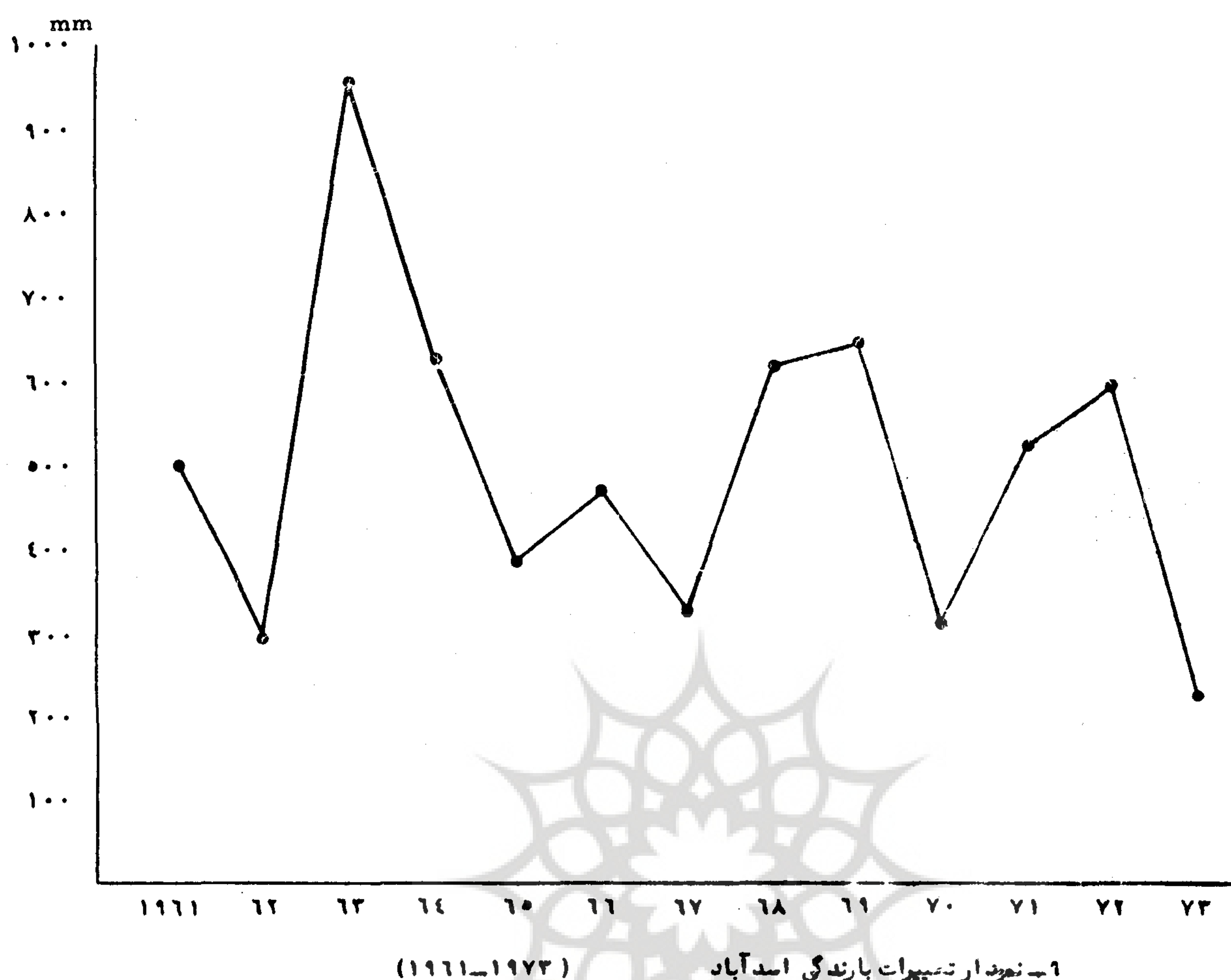
Sia	۷۲۰/۰
$\Sigma(+)$	۹۶۱/۰
$\Sigma(-)$	۹۶۱/۰
Mean deviation (μ)	$\pm 187/8$

$$\text{Standard deviation} = \sigma \sqrt{\frac{\sum d^2 n}{N}} \quad \pm 187/2$$

Sia	۰۹۷/۲
$\Sigma(+)$	۷۸۶/۲
$\Sigma(-)$	۷۸۶/۰
Mean deviation (μ)	$\pm 120/9$
Standard deviation $\sigma = \sqrt{\frac{\sum d^2 n}{N}}$	$\pm 107/8$

درمورد انحراف بارندگی درسالهای مختلف لزوم شناسائی مراکز کم فشار (Cyclone) و پرفشار (Anticyclone) و شرایط زمستانی و تابستانی این مراکز لازم و ضروریست. بطوريکه معلوم است ایران در زمستانها ازیک طرف تحت تأثیر پرفشار آسیایی (سiberی) و از طرف دیگر کم فشار حوضه مدیترانه است^۳، علاوه بر این مراکز پرفشار آسور و کم فشار نسبی خلیج فارس نیز اثرات بسیار مشهودی بر روی اقلیم ایران دارند، در تابستانها پرفشار آسیا تبدیل به کم فشار بسیار قوی می‌گردد که مرکز آن دشت THAR در مرز پاکستان و هندوستان است در این بین کم فشار مدیترانه ضعیف شده و بعوض آن تمام ایران و تمام آسیای جنوب غربی و شمال افریقا و تا قسمتهایی از جنوب اروپا را توده هوای حاره‌بری (Tropical)

۳- بدون شک مطالعه درمورد توده‌های هوای اثرات آن در اقلیم هرناحیه مسئله جاذب وضمنا پیچیده‌ای است و در عین حال نمیتوان بدون شناسائی توده‌های هوای مختلف و اثرات آن در فصول و ماههای مختلف خصوصیات کلی و تیپ‌های اقلیمی یک ناحیه را بطور دقیق با توجه به عمل آن ذکر کرد و اصولاً اقلیم شناسی جدید، برپایه‌ها و اصول مطالعه توده‌های هوای قرارگرفته ولی از آنجاکه هدف ما تحلیل آماری درجهت کاربردی بوده و بعلاوه بعلت نقص دید بانیها و داده‌ها نمیتوان به یقین درمورد توده‌های هوای این نواحی سخن گفت، درنتیجه باستاناد اطلاعات و شناسائی کلی درمورد قوانین توده‌های هوای جهت اطلاع آنچه که ممکن است ذکر می‌گردد.



فرا می‌گیرد continental). در نتیجه تمام منطقه تحت تأثیر فرونتولیز (جبهه زدائی) قرار گرفته و شرایط خشکی برپهنه عظیمی حاکم می‌گردد (چون هدف نتیجه گیری در نواحی مورد مطالعه است از اینجهت درمورد خصوصیات بعضی نواحی، نظیر سواحل خزر که از این پهنه عظیم مستثنی می‌گردد سخنی بمیان نمی‌آید)، بدون شک پیش‌کوههای داخلی زاگرس نیز چنین شرایطی را در فصل گرم حائز می‌گردند. مشاهدات محلی و دید بانیها نیز این امر را تأیید می‌کنند. زیرا در این فصل از تشكیل جبهه‌ها خبری نیست ولی ممکن است در نتیجه شرایط عروجی Convectional) بارانهای کوتاه مدت تابستانی مشاهده گردد. در اینجا یادآوری یک نکته لازم و ضروریست و آن ارتباط میان مراکز پرشوار و کم فشار با انحراف بارندگی در این نواحی است. بدون شک شرایط و جایگزینی مراکز کم فشار و پرشوار در فصول زمستان و تابستان کامل ثابت نیست و بمقتضای این امر نواحی منشاء نیز تغییرات نسبی از سالی بسال دیگر می‌کنند و در نتیجه شرایط جبهه زدائی و جبهه زدائی نیز بموازات این امر تغییرات نسبی نموده و انحراف در میزان بارندگیها حاصل می‌گردد. نظر براینکه انسان قادر نیست در سطح وسیع در اقلیم جهان تغییراتی بعمل آورد، از این جهت برای پیش‌گیری از انحراف بارش‌ها فعل چاره‌ای نمیتوان اندیشید. بدون شک با پیشرفت تکنیک انسان در تغییرات میکرو-کلیما به موفقیت‌هایی دست یافته است که موضوع بحث این مقاله نیست. در اینجا فقط لازم یادآوری است که هیچ برنامه‌ریزی دقیق درمورد مسائل کشاورزی، و آبرسانی، بدون در نظر گرفتن این انحرافات، نتیجه مطلوب نخواهد داشت. البته تدایر مختلف در این مورد بخصوص در شرایط میکرو-کلیما موجود است.

در اینجا برای نمایش تغییرات بارندگی‌های سالانه نمودار تغییرات بارش‌های سالانه دو ایستگاه اسدآباد و صحنه ترسیم شده است (نمودارهای ۹ و ۱۰). مقایسه این دو نمودار نشان می‌دهد که یک حالت هماهنگ در میزان بارندگی

این نواحی موجود است، بطوریکه تمام سالها از لحاظ تغییرات میزان بارندگی تقریباً حالت یکنواختی را دارا هستند. ولی در بعضی از سالها نظیر ۱۹۶۳، میزان بارش‌های اسدآباد یکباره بالا رفته و به ۹۵۰ میلیمتر رسیده است. این امر یکی از خصوصیات ویژه بعضی از ایستگاه‌های اقلیمی ایران است و در این امر شرایط خاص ناحیه و بخصوص نفوذ توده‌های هوای مرطوب تأثیر دارد. ولی اگر از این امر صرفنظر شود، مشاهده می‌کنیم که آهنگ نفوذ توده‌های هوای مرطوب از غرب، که بیشتر در فصل زمستان و اوایل بهار اتفاق می‌افتد، دارای حالت منظم بوده و شرایط اقلیمی از درجات مرطوب و خشک در این نواحی تقریباً بطور یکسان اتفاق می‌افتد، تجارت خاصی از مطالعه دراز مدت اقلیم این نواحی در سطح وسیع نیز این مسئله را تأیید می‌کند.

ترازنامه آبی (Waterbalance)

محاسبه ترازنامه آبی نواحی مختلف یکی از جدیدترین اشکال اقلیم شناسی امروزه را تشکیل می‌دهد و در حقیقت یکی از جنبه‌های کاربردی اقلیم شناسی را محاسبه ترازنامه آبی نواحی مختلف تشکیل می‌دهد. در این زمینه مطالعات بسیار زیاد انجام گرفته و علمای این علم نیز نتیجه مطالعات خود را بصورت فرمولهای مختلف عرضه داشته‌اند. در اینجا برای بررسی این امر روش تورنث وایت -

(Thornthwaite) امریکائی را که تجربی نیز در این مورد قبل از کسب شده، مورد استفاده و کاربرد قرار داده وعلاوه بر آن با استفاده از روش Blaney-Criddle نیز نیاز آبی اسدآباد محاسبه شده است. بدون شک این روشها در مراحل عملی اهمیت خود را بروز میدهند. اینکه جدول شماره ۶ را که براساس روش و طریقه تورنث- وایت برای ایستگاه اسدآباد تهیه شده است، مورد تجزیه و تحلیل قرار می‌دهد. در این جدول ترازنامه آبی اسدآباد در هشت ستون مختلف که بترتیب عبارتند از

جیل ویٹھا (Thorntithwaite)،
اسے بڑے
میں اور نہیں
کوئی دیکھا۔

ماهها	ژ نویه	فوریه	مارس	آوریل	ماه	دسامبر	نومامبر	دسامبر	نومامبر	دسامبر	نومامبر	
دو	بیمن	اسفند	فروردین	اردیبهشت	مهور	شهریور	مرداد	خرداد	تیر	شهریور	آبان	آذر
(TC ^o)	۱۱.۰	۲/۰	۸/۰	۱۳/۰	۲۲/۰	۲۰/۰	۱۴/۰	۲۵/۰	۱۳/۰	۲۷/۰	۲۳/۰	۲/۲
تبخیر و تعرق بالقوه (PE.mm)	۹/۰	۳/۰	۷/۰	۴۹/۰	۷/۸۱	۸۷/۰	۳۹/۰	۶/۴۳	۰/۴۳	۶/۰	۷۲۲/۰	۷
(P.mm)	۷/۰	۸/۰	۹/۰	۷۲/۰	۰/۱۱	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۳۹/۰	۰/۰۰
ذخیره آب در خالک (mm)	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰	۱۰/۰
تبخیر و تعرق بالفعل (mm)	۹/۰	۱۰/۰	۱۱/۰	۱۲/۰	۱۳/۰	۱۴/۰	۱۵/۰	۱۶/۰	۱۷/۰	۱۸/۰	۱۹/۰	۲۰/۰
کمبود آب (mm)	۲/۰	۳/۰	۴/۰	۵/۰	۶/۰	۷/۰	۸/۰	۹/۰	۱۰/۰	۱۱/۰	۱۲/۰	۱۳/۰
بازاد آب (mm)	۰/۲	۰/۳	۰/۴	۰/۵	۰/۶	۰/۷	۰/۸	۰/۹	۱/۰	۱/۱	۱/۲	۱/۳
جزیان سطحی (mm)	۰/۲	۰/۳	۰/۴	۰/۵	۰/۶	۰/۷	۰/۸	۰/۹	۱/۰	۱/۱	۱/۲	۱/۳

دما^۴ تبخیر و تعرق بالقوه^۰ میزان بارندگی^۶ ذخیره آب در خاک^۷ تبخیر و تعرق بالفعل^۸ کمبود آب^۹ مازاد آب^{۱۰} جریان سطحی^{۱۱} میباشد نشان داده شده است و درنتیجه شرایط تراز نامه آبی در ماههای مختلف بطور روشن مورد محاسبه قرار گرفته است. از بررسی جدول چنین برمی آید که میزان تبخیر و تعرق بالقوه در اسدآباد ۷۲۲/۶ میلی متر بوده و در صورتیکه میزان بارش های جوی سالانه ۴۹۹/. میلیمتر است، این مسئله بخصوص در دوره گرم غالب توجه است، زیرا بموازات افت بارندگی و افزایش دما، میزان تبخیر و تعرق بشدت فزونی یافته کمبود شدیدی از نظر احتیاج آب در این ماهها مشاهده می شود بطوریکه مجموع تبخیر و تعرق ماههای تابستان ۹/۵ درصد میزان کل سالانه را تشکیل می دهد (جدول شماره ۷).

جدول شماره ۷

نیاز آبی	درصد نیاز تابستانی	بارندگی (میلی متر)	مازاد آب (میلی متر)	کمبود آب (میلی متر)	درصد مازاد نسبت به نیاز آبی	درصد کمبود نسبت به نیاز آبی	شاخص رطوبت
Water need(mm)	Summer need (%)	P. (mm)	Water surplus (mm)	Water deficiency (mm)	Surplus of need %	Def % of need	Moisture Index
۷۲۲/۶	۵۶/۹	۴۹۹/.	۲۱۱/۷	۴۳۰/۳	۲۹/۳	۶۰/۲	۶/۸۴

۴- Temperature

۵- Potential evapotranspiration

۶- Precipitation


۷- Soil moisture recharge

۸- Actual evapotranspiration

۹- Water deficiency

۱۰- Water surplus

۱۱- Runoff



روشن Thornthwaite

(ابراهیم جعفری پور)

۱۱- نمودار ترازتامه آبی اسدآباد

این امر مسائل متعددی برای این نواحی پیش می‌آورد. کمبود آب بخصوص درماه ژوئن (خرداد) که زمان دانه بستن خوش‌های گندم است، حائز کمال اهمیت بوده ولزوم آبرسانی بموقع (دانه آب) بغلات راضوری می‌سازد، دراین میان بطوریکه درجدول شماره ۶ نمایان است چهار ماه ارسال خاک ازآب اشباع شده وارتفاع آب موجود درخاک بیش از ۱۰۰ میلیمتر است. ولی از اردیبهشت‌ماه ذخیره آب درخاک بموازات کمی بارش‌های جوی و بالا رفتن تبخیر و تعرق حاصله ازدمای زیاد کاهاش یافته وبمدت پنج ماه ازژوئن (خرداد) تا اکتبر (مهر) ذخیره آب درخاک باقی نمی‌ماند ونیاز آبی محیط افزایش می‌یابد ودوباره ازنوامبر (آبانماه) ذخیره آب درخاک بنا بعلل جوی شروع می‌گردد. فقر خاک ازنظر ذخیره آب، در اوایل بهار وتمام تابستان واوایل پائیز، لزوم یک سیستم آبیاری محاسبه وپیش‌بینی شده دراین منطقه را روشن می‌کند. لازم به یادآوری است که این محاسبه بسبب شرایط مشابه، درسایر نواحی مورد مطالعه‌ما نیز صدق می‌کند، بدین لحاظ شناسائی ترازنامه آبی اسدآباد کمک بزرگی به شناسائی ترازنامه پیش کوههای داخلی زاگرس می‌کند. در جدول یاد شده، ستوان کمبود آب بوضوح وضع این ناحیه را ازنظر میزان احتیاج آب کاملاً مشخص می‌کند، این احتیاج بخصوص درپنج ماه ارسال مشخص است، درمورد مازاد آب درسدآباد بطوریکه جدول ۶ حکایت می‌کند چهار ماه ارسال خاک ازآب شباع شده و بتدریج اززانویه (دیماه) بمدت چهار ماه اضافه آب موجود است. نکته جالب توجه عبارت ازاینست که در شرایط کشاورزی اغلب نواحی ایران بارش‌های زمستانی از لحاظ ذخیره آب در کوهستانها وبالا بردن سطح آب زیر زمینی واجد اهمیت است، زیرا این امر منبع اصلی جریانات بهاری و اوایل تابستان است و در این بین پوشش برفی در محافظت کشت‌های پائیزی نقش بسیار مهمی ایفا کرده، از سرمایدگی دانه‌های غلات درون خاک ممانعت بعمل می‌آورد.

نیاز آبی (Blaney-Criddle) اسدآباد براساس روش (بلینی-کریدل) - بنظر میرسد که در نیاز آبی هر منطقه علاوه بر تبخیر و تعرق میزان مصرف خود گیاه را که صرف نسوج گیاهی و فعل و انفعالات شیمیائی می‌گردد باید در مدت نظر گرفت. این امر از نظر اقلیم‌شناسی کاربرد اهمیت شایانی را دارد بوده ولزوم همکاری گیاه‌شناسان و متخصصان کشاورزی و اقلیم‌شناسان را روشن می‌کند.

در اینجا برای محاسبه نیاز آبی اسدآباد بطبق روش بلینی-کریدل کار شده جدول شماره ۸ بر مبنای این امر تهیه و تنظیم گردیده است. اساس روش را فرمول زیر تشکیل می‌دهد^{۱۲}

$$U = KF = \Sigma kf$$

و یا

$$U = KP \left(\frac{45.7t + 813}{100} \right)$$

در این فرمول U مجموع نیاز آبی سالانه بحسب میلیمتر، P درصد ساعت روزانه در هرماه که از روی جدول مخصوص برای عرض‌های جغرافیائی مختلف پیدا می‌شود، K ضریب گیاهی است که میزان آن در نقاط مختلف ثابت بوده و از روی جداولی برای کشت‌های مختلف پیدا می‌شود و نیز دمای ماهانه بحسب سانتی‌گراد می‌باشد. نتیجه ایکه از کار بر این فرمول حاصل آمده و

۱۲- لازم به یادآوری است که کاربرد روش‌های مختلف اقلیمی برای شناسائی دقیق مسائل اقلیمی نواحی مختلف و کمک در حل این مسائل اهمیت شایانی از لحاظ سیستم کشاورزی می‌دارد (دکتر شاو اقلیم‌شناس امریکائی و استاد دانشگاه ایوا، حداقل یک‌سوم شرایط تعادل غذای جهان را باسته بشرط اقلیمی می‌داند). در دفاع از روش‌های مختلف نباید هیچگونه تعصی بخراج دادزیرا تمام روش‌های سورکار بر در ایران از طرف دیگران ابداع شده ولازم است که ضمن کاربرد بمحاسن و معایب آنها پی‌برد و بهترین روش را در پیش گرفت.

بصورت جدول شماره ۸ تنظیم شده میزان نیاز آبی ناحیه اسدآباد را مشخص می کند، بطوریکه در این جدول مشاهده میشود میزان سالانه نیاز آبی در اسدآباد ۴/۱۱۹۲ میلی متر می باشد. این میزان نیاز آبی شامل تبخیر و تعرق بالقوه و میزان مصرف آب در نسوج گیاهی جهت رشد و یا بهر ترتیب شامل مصرف آبی ناحیه است.

مسئله جالب در مقایسه روش بلینی-کریدل با طریقه تورنث وايت - عبارت از اینست که در متده تورنث وايت میزان تبخیر و تعرق سالانه ۶/۷۲۲ میلی متر بوده و بانياز آبی برطبق متدبینی-کریدل اختلاف .۰/۷۴ میلیمتر نشان می دهد. از طرف دیگر کمبود آب در طریقه تورنث وايت ۳/۳۵۴ میلیمتر است و در حقیقت خطوط اصلی این دو متده همدیگر وجوه تشابه نسبی را نشان می دهد، جزاینکه در ماههای سرد سال اختلاف میان دو روش مشاهده می گردد ولی در ماههای گرم این دو حالت شبیه همدیگر می گردد^{۱۳}

بارندگی مؤثر (Precipitation effectiveness) : یکی از موارد بررسی شرایط اقلیمی هر ناحیه محاسبه بارندگی موثر در آن ناحیه است، برای این امر از فرمول deMartonne-Gotman جهت محاسبه بارندگی موثر استفاده شده و عنصر اقلیمی اسدآباد در فرمول زیر^{۱۴} مورد کاربرد قرار گرفته و درنتیجه

۱۳- فرمول بلینی-کریدل، دارای نواقصی است، معذالک این روش برای تخمین غیر مستقیم تبخیر و تعرق در ایالات غربی امریکا که خشک است، نتیجه مطلوب داده ولی در سایر اقالیم که سرطوبتر بوده فرمول فوقی نبوده است. ازویژگی های دیگر این رابطه $K = \frac{P}{T} = \frac{\Sigma Kt}{\Sigma T}$ شمول ضریب بنام ضریب K است که میان واقع بینی و ابعاد فرمول میباشد، زیرا در اقلیم خشک آبخواهی گیاهها «U» بستگی به شرایط و وضع فیزیکی گیاه دارد و هرچه برشدگیاه افزوده شود مقدار K نیز از دیاد حاصل میکند(شرایط آب و خاک جلد اول «اصول مهندسی آبیاری» تأثیف محمدبای بورדי، انتشارات دانشگاه تهران، ص ۵۱۲).

- ۱۴- در این فرمول
- P : بارندگی سالانه (میلی متر)
 - T : میانگین دمای سالانه (سانتی گراد)
 - p : بارندگی خشک ترین ماه سال (میلی متر)
 - t : میانگین دمای خشک ترین ماه سال (سانتی گراد)

جدول ۸ - نیاز آبی اسدآباد (روش Blaney—Cridle)

U	K (t)	عامل ماهازه درصد ماهانه روزهای آفتابی	میزانگین درجه حرارت سالانه گراد) (ماهی سال ماهی گرد)
۴۰/۷۰	۰/۷۵	۰/۹۸	۱۰/۷۰
۴۸/۰۰	۰/۷۵	۰/۴۵	۲۰/۱۱
۷۳/۹۰	۰/۷۵	۰/۵۰	۲۰/۴۱
۹۹/۰۰	۰/۸۰	۱۲۳/۱	۲۶/۶۰
۱۲۳/۶۰	۰/۸۰	۴/۴۰	۱/۴۵
۱۴۱/۰۰	۰/۸۰	۳۶/۲۷	۰/۹۰
۱۶۸/۰۰	۰/۸۰	۱۹۷/۱	۰/۰۱
۱۸۵/۱۰	۰/۸۰	۹۴/۲۱	۰/۰۱
۱۳۷/۰۰	۰/۸۰	۴۶/۱۱	۰/۰۰
۹۱/۰۰	۰/۸۰	۱۱/۱۱	۰/۰۰
۰/۹۱	۰/۷۵	۷۹/۰۳	۰/۰۰
۰/۹۰	۰/۷۵	۷۹/۰۳	۰/۰۰
۰/۹۳	۰/۷۵	۷۵/۰۵	۰/۰۰
۰/۹۲	۰/۷۵	۷۰/۰۰	۰/۰۰

$$I = \frac{\frac{P}{T+10} + \frac{12.p}{t+10}}{2}$$

شاخص رطوبتی $10/9$ که بیانگر شرایط اقلیمی نیمه خشک مایل به نیمه مرطوب در این ناحیه می‌باشد به دست آمده است. ضمناً برای محاسبه ماههای خشک و نیمه خشک از فرمول $I = \frac{P \cdot 12}{t+10}$ برای هر ماه استفاده شده و نتایج حاصله در جدول شماره ۹ مشاهده می‌گردد.

نتایج حاصله از جدول شماره ۹ نشان میدهد که هفت ماه از سال شرایط اقلیمی مرطوب و یک ماه نیمه خشک و چهار ماه شرایط اقلیم خشک براین ایستگاه حکم فرماست، مسئله فوق العاده جالب که اثرات بسیار مهمی از نظر مسائل اقتصادی و اجتماعی بیار می‌آورد، عبارت از تغییرات شدید شرایط اقلیمی، از ماهی به ماه دیگر می‌باشد، زیرا در حالیکه اردیبهشت ماه دارای شرایط اقلیمی مرطوب است، خرداد شرایط اقلیمی خشک را حائز می‌گردد. ولی بطوريکه قبل از بررسی قرازنامه آبی ذکر گردید، با وجود شرایط خشکی در خرداد ماه، هنوز در خاک ذخیره نسبتاً کافی آب مانده از ماههای پیش موجود است، ولی از تیرماه به بعد شرایط خشکی کاملاً مسلط می‌گردد و خاک نیز ذخیره آبی خود را ازدست می‌دهد.

ضریب بارندگی:

برای محاسبه و تعیین ماههای خشک و نیمه خشک و مرطوب و نیمه مرطوب، در ایستگاههای مختلفی که تنها عنصر بارندگی مورد دیدبانی قرار گرفته وداده‌های مربوط به بارش‌های جوی موجود باشد، از ضریب بارندگی استفاده می‌شود. ضریب بارندگی گویای انحراف ازیک بارندگی یکنواخت است، اگر این ضریب بزرگتر از واحد باشد دلیل بر رطوبت ماه مزبور و اگر کوچکتر باشد حاکی از خشکی نسبی آن خواهد بود، لازم بیاد آوری است که هرچه این ضریب

جدول شماره ۹ - ماههای خشک و نیمه خشک و نیمه مرطوب و مرطوب در ایستگاه اسدآباد

ژانویه	فوریه	مارس	آوریل	ماهیه	ژوئن	اوت	سپتامبر	اکتبر	نوامبر	دسامبر
دی	بهمن	اسفند	فروردین	خرداد	اردیبهشت	تیر	مرداد	شهریور	مهر	آبان
مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	خشک	خشک	خشک	خشک	مرطوب	مرطوب
مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب	مرطوب

جدول شماره ۱۰ - خوبیب بازنده‌گی (صحنه، کنگاور و سنتقر)

دسامبر	نوفامبر	اکتبر	سپتامبر	اوت	ژوئن	ماهیه	آوریل	فوریه	ژانویه	دی
آذر	آبان	مهر	شهریور	مرداد	تیر	خرداد	اردیبهشت	فروردین	مارس	آوریل
۱/۲۳	۱/۲۷	۰/۸۸	۰/۴۴	۰/۰۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۵	۲/۰۴	۵/۰۶	۱/۰۷
۱/۲۴	۱/۳۱	۰/۴۲	۰/۴۴	۰/۰۰	۰	۰/۰۰	۲/۰۲	۱/۰۷	۱/۰۴	۱/۰۵
۱/۲۵	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰
۱/۲۶	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰
۱/۲۷	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰
۱/۲۸	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰
۱/۲۹	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰
۱/۳۰	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰
۱/۳۱	۱/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۰	۰	۰	۰/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰	۱/۰۰

ازیک بیشتر و یا کوچکتر باشد دلیل برافزايش رطوبت و یا کمبود نم آن ماه خواهد بود. در اینجا برای محاسبه ماههای خشک و نیمه خشک و نیمه مرطوب و مرطوب، ایستگاههای صحنه، کنگاور و سنقر از فرمول ضریب بارندگی زیراستفاده شده و نتایج کاربردی حاصله از این فرمول بصورت جدول شماره ۱ تهیه شده است^{۱۰}.

$$I_i = \frac{\bar{P}_i}{\bar{P}} = \frac{365 P_i}{n \bar{P}}$$

بطوریکه جدول شماره ۱ نشان می‌دهد در صحنه شش ماه شرایط اقلیمی مرطوب و شش ماه شرایط خشک و نیمه خشک، در کنگاور پنج ماه شرایط خشک و نیمه خشک و بقیه ماهها دارای شرایط مرطوب و در سنقر پنج ماه شرایط خشک و نیمه خشک و در بقیه ماهها شرایط مرطوب حاکم است.

کلیموگرام اسدآباد

یکی از موارد بررسی در اقلیم شناسی ناحیه‌ای تهیه کلیموگرام (اقلیم‌نما) هاست، از این جهت برای ایستگاه اسدآباد نمودار شماره ۱۲ براساس میزان بارندگی و دمای ماههای مختلف بصورت منحنی بسته‌ای ترسیم شده است. در این کلیموگرام محورهای I_4 = مرطوب، I_3 = نیمه مرطوب، I_2 = نیمه خشک، I_1 = خشک میباشد، بطوریکه این کلیموگرام نشان می‌دهد مرطوب‌ترین ماه سال آوریل (فروردین) و خشک‌ترین ماه اوت (تیرماه) است. بطوریکه ضمن - تشریح نتایج حاصله از جدول شماره ۹ نیز ذکر گردید گذر از شرایط مرطوب به شرایط خشک تدریجی نبوده و بلکه آنی است. بطوریکه تعداد ماههای مرطوب و

۱۰- در این فرمول

\bar{P}_i متوسط بارندگی ماه مورد نظر

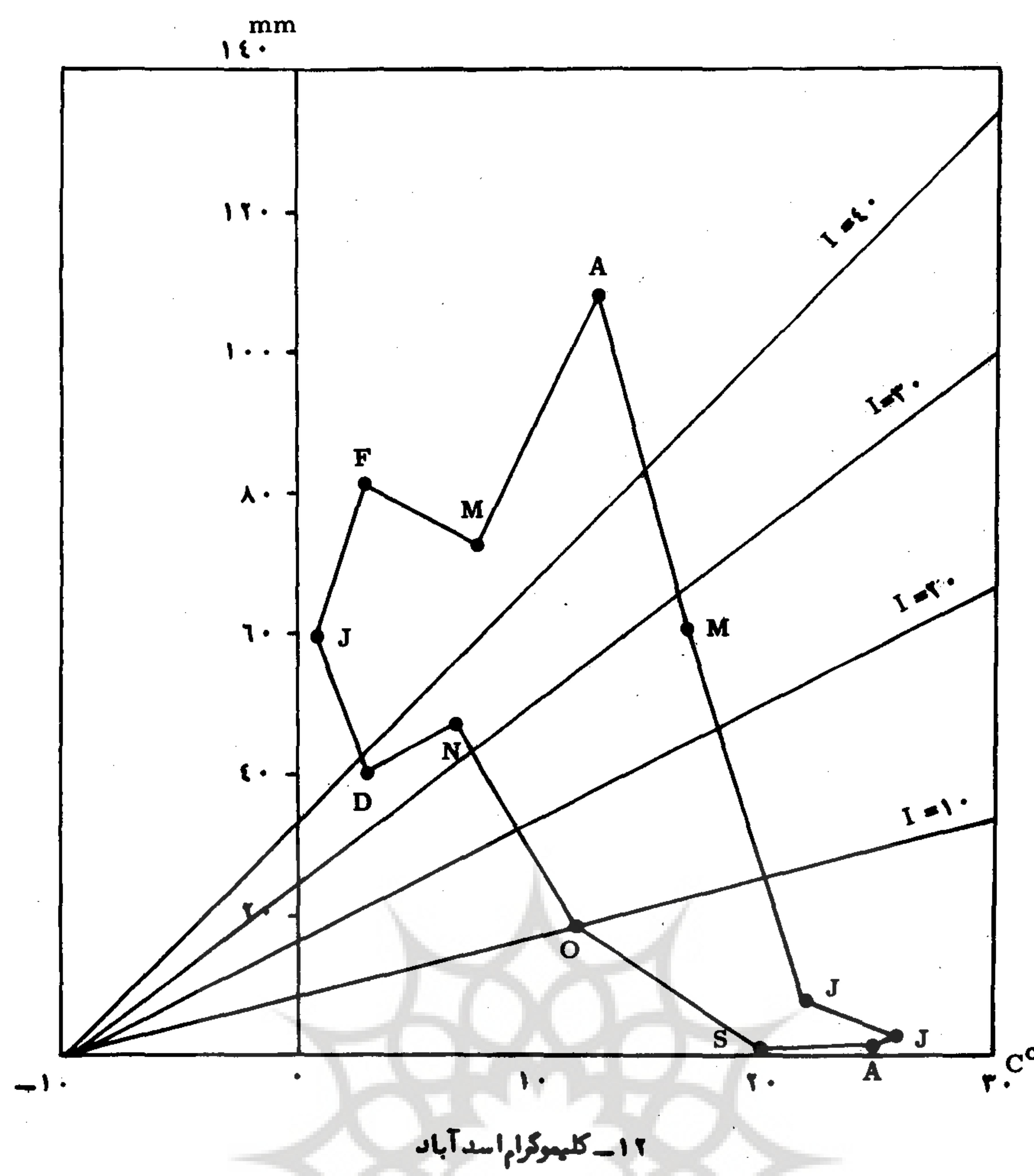
n تعداد روزهای ماه مذبور

\bar{P} متوسط بارندگی سالانه

خشک دو گروه اساسی را تشکیل می‌دهند.

نمودار آمبروترمیک: برای نمایش هرچه بهتر دو عنصر سهم اقلیمی نمودار آمبروترمیک، (بارندگی- دما) اسدآباد نیز تهییه و ترسیم شده است (نمودار شماره ۱۳) این نمودار نشان می‌دهد که در فصل سرد سال میزان دما پائین ولی میزان بارندگی قابل ملاحظه است و بر عکس در فصل گرم، بموازات بالا رفتن دما، میزان بارش‌های جوی افت می‌کند و درنتیجه خشکی فیزیکی تابستانی برپهنه عظیمی از این نواحی گستردگی شود. از اینجهت یکی از ویژگیهای نواحی مورد بحث ما عبارت از نسبت معکوس بین توزیع حرارت و رطوبت میباشد زیرا حداکثر حرارت همواره با حداقل رطوبت همراه است، وبهمنجهت ماههای خرداد و تیر دوره بحرانی پرورش محصولند، زیرا طی این ماهها رطوبتی که از پائیز و زمستان و اوایل بهار در خاک ذخیره شده، از یک طرف توسط گیاهان در حال رشد جذب می‌شود و از طرف دیگر به واسطه تبخیر روابا فرازایش که درنتیجه افزایش سریع حرارت حاصل می‌شود ازین می‌رود. همانطور که اغلب مشاهده شده چنانچه یک بهار خشک متعاقب یک پائیز و زمستان خشک فرارسده، وضع کشاورزی وخیم می‌شود، زیرا در اینصورت محصولات زمستانی دچار زیان می‌شوند و ذخیره رطوبت خاک در بهار روبکا هش می‌نند.

تیپ اقلیمی (Climatic type): تیپ اقلیمی هر ناحیه عبارت از حالات ترکیبی عوامل و عناصر اقلیمی است که چگونگی ارتباط میان این عناصر و عوامل و اثر متقابل آنها چگونگی اقلیم یک ناحیه را مشخص می‌کند. در تعیین تیپ اقلیمی نواحی مختلف منطقه مورد مطالعه مابullet نقص آمارهای هواشناسی نمیتوان برای این همه نواحی تیپ اقلیمی دقیق مشخص کرد ولی نظر براینکه ایستگاه اسدآباد دارای آمار دما و بارندگی است، در مورد تعیین تیپ اقلیمی این نواحی تنها اسدآباد مورد بررسی قرار گرفته و با استناد اسدآباد میتوان در مورد تیپ‌های



۱۳—نمودار آبیروترمیک اسدآباد

اقلیمی‌سایر نواحی بطور تقریب حکم کرد، برای این امر از روش تورنث‌وایت (Thornthwaite) استفاده کرده و از کاربرد فرمولهای مختلف در متدهای داده شده و استفاده از جدول شماره ۶ مربوط به ترازنامه آبی تیپ اقلیمی اسدآباد بصورت جدول شماره ۱۱ آماده است.

جدول ۱۱

Climatic type (تیپ اقلیمی)	Thermal efficiency (حرارت مؤثر)	Humidity Index (شاخص نمناگی)	Summer concentration type (تمرکز تابستانی)
C_1 Dry subhumid اقلیم نیمه مرطوب خشک	B'_2 Mesothermal مزوترمال	s_2 Large winter water surplus اضافه آب شدید زمستانی	b'_2 بری میانی

بطوریکه جدول شماره ۱۱ نشان می‌دهد اسدآباد دارای تیپ اقلیمی نیمه مرطوب خشک و دمای مزوترمال (میانه دما) از درجه دوم با اضافه آب شدید - زمستانی می‌باشد.

نتیجه‌گذاری: از مجموع مطالبات یاد شده در مورد چهار ایستگاه پیش‌کوههای داخلی زاگرس، میتوان گفت که این منطقه در مجموع از یک شرایط اقلیمی نیمه مرطوب متمایل به نیمه خشک برخوردار بوده و میزان بارش‌های جوی بخصوص سهم زمستانی آن قابل ملاحظه است. ولی تابستانها خشک است. دامنه تغییرات دمای سالانه شرایط نسبتاً بری پیش آورده و از نظر مسائل آبرسانی و کشاورزی برنامه ریزیهای دقیق شایسته توجه و ویررسی می‌باشد، زیرا این منطقه دارای امکانات وسیع کشاورزی بوده و بخصوص دشت دینور منظر بسیار جالب جغرافیائی دارد، جا دارد با تأسیس ایستگاههای درجه یک اقلیمی وایستگاههای نمونه کشاورزی خصوصیات دقیق و امکانات این دشت‌ها مطالعه و مشخص گردد.