

پژوهشی در اقلیم کردستان

(سنندج تامریوان)

مقدمه

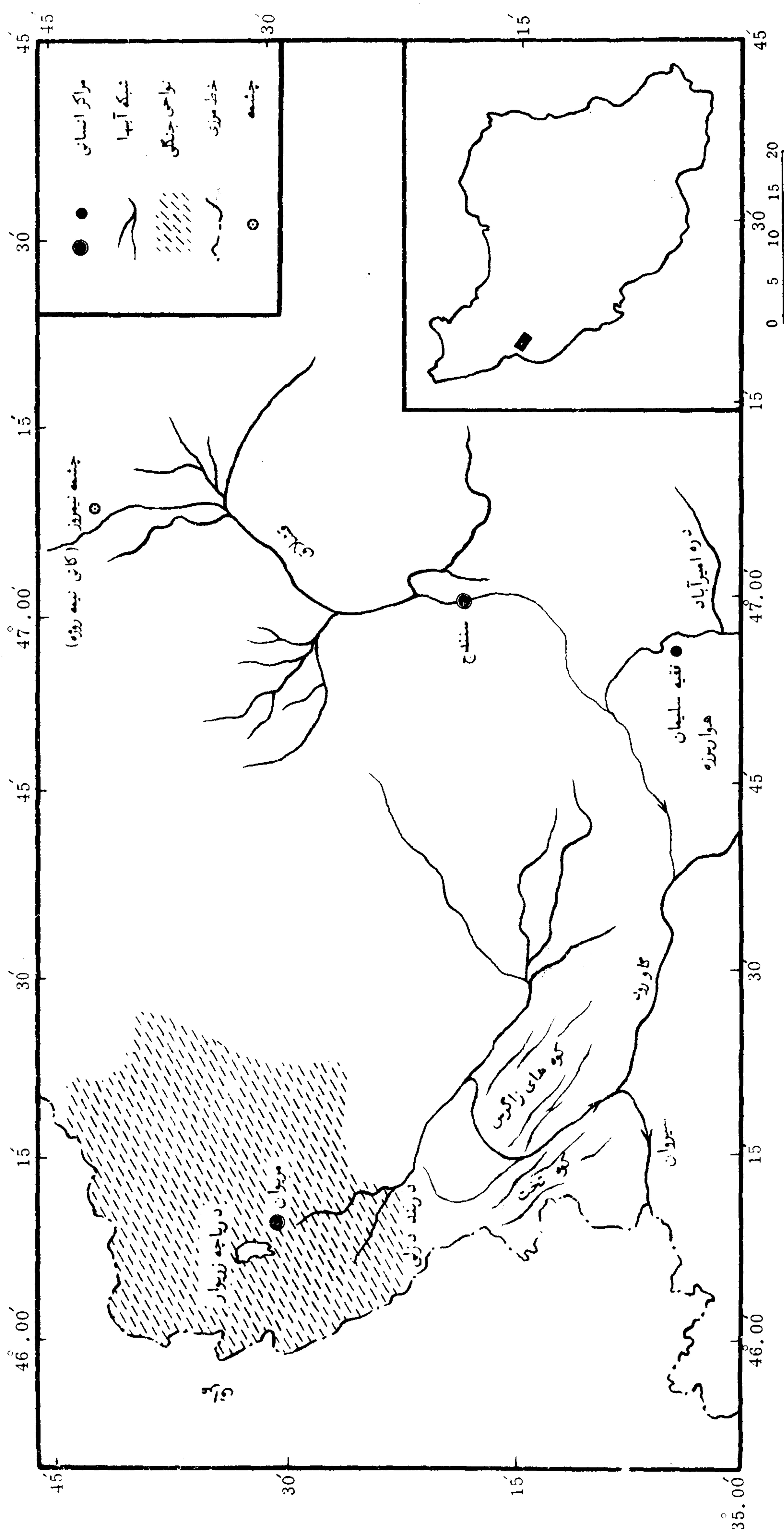
این بررسی نتیجه مشاهدات محلی و تحلیل آماری از داده‌های اقلیمی در غرب کردستان از سنندج تامریوان بوده ویژتر نظرات ارائه شده علاوه بر تحلیل آماری برپایه مشاهده در طبیعت و نقش عوامل مختلف در ویژگیهای اقلیم این منطقه و استنباط علمی از انعکاس عواملی نظیر پوشش گیاهی و خاک در بیان شرایط اقلیمی بوده و از این نظر بررسی حاضر یک پژوهش اصیل بر پایه مشاهده و کاربرد روش‌های مختلف در شناسائی اقلیم این نواحی است^۱.

از نظر شرایط جغرافیائی، سنندج تامریوان تقریباً واحد مستقلی از کردستان را تشکیل می‌دهد، با توجه به اینکه دوناحیه مشخص سنندج و مریوان هر کدام برای خود دارای خصوصیات اقلیمی ویژه‌ای هستند. مریوان در ابتدای پیش-کوههای داخلی زاگرس با اطراف خود حوضه نسبتاً مستقلی را تشکیل می‌دهد، و همچنین سنندج نیز باناهمواریهای اطراف خود خصوصیات ویژه‌ای دارد که حالت مستقل و مشخصی بدان بخشیده است.

در بررسی شرایط اقلیمی این منطقه ابتدا براساس فرهنگ اقلیمی واستنباط کلی آنچه را که با چشم قابل مشاهده است توضیح داده و سپس عناصر اقلیمی بترتیب مورد تحلیل علمی قرار خواهد گرفت.

بطور کلی این نواحی در فصول مختلف تحت تأثیر توده‌های هوای مختلف

۱- نقشه شماره ۱ پراکندگی ایستگاههای اقلیمی و نواحی مورد مطالعه رانشان می‌دهد.



نئیں ۱۔ پرائیوری اسٹک ہو ان اقلیتوں (نوجوان) مورث مظاہد

نظیر قطبی بربی^۲ (Pc)، قطبی بحری^۳ (Pm)، حاره بربی^۴ (Tc) و حاره بحری^۵ (Tm) قرار می‌گیرد. حاره بحری در زمستانها در جنوب حوضه مدیترانه تشکیل جبهه ممتدی می‌دهد و سیکلونهای زمستانی این ناحیه را تحت تأثیر قرار می‌دهد، یعنی همانگونه که در زمستان منطقه مدیترانه منطقه فعال جبهه زائی^۶ می‌گردد، این ناحیه نیز تحت تأثیر این شرایط واقع شده و درنتیجه فصل سرد سال دوّه بارندگی است، در تابستانها درست عکس این حالت اتفاق می‌افتد، یعنی بموازت عقب نشینی جبهه قطبی، توده هوای Tc تمام این ناحیه را دربرگرفته و شرایط خشکی فیزیکی برپهنه عظیمی از جمله سنندج تامریوان حاکم می‌گردد، در زمستانها به موازات عقب نشینی توده هوای گرم‌سیری و هجوم جبهه قطبی برف باریهای شدید بخصوص در سنندج مشاهده شده و دما بکرات بزیر صفر افت می‌کند.

در تابستانها به محض بالا آمدن آفتاب زمین داغ می‌شود و در نیمروز درجه حرارت به حد اکثر خود می‌رسد، بطوریکه در بعضی از روزها از ۴ درجه سانتی گراد متجاوز می‌شود و مسئله بسیار جالب اینکه حرارت ممکن است قبل از ساعت یک بعد از ظهر بحداکثر خود رسیده باشد، ظاهراً شفافیت هوا و کمی نم نسبی سبب این امر می‌گردد، میزان آبلدو^۷ (بازتاب حرارتی) بعلت خشکی هوا و سایر شرایط فیزیکی فوق العاده زیاد است بطوریکه اغلب شباهی تابستان‌کمترین دمای گزارشی از ایستگاه‌های سینوپتیک ایران از آن ایستگاه هواشناسی سنندج می‌باشد. میزان نم نسبی در روزهای گرم فوق العاده کم است بطوریکه در اطراف سنندج، در پایی نقاط نسبتاً مرتفع، برابر دید بانیهای ایکه نگارنده انجام داده از ۴٪ کمتر بوده است. موضوع بسیار مهم که درمورد سنندج و اطراف آن و به خصوص دره‌های فرعی در این نواحی میتوان بیان داشت عبارتست از شرایط میکروکلیما.

۲- polar continental

۴- Tropical continental

۶- Frontogenesis

۳- polar maritime

۵- Tropical maritime

۷- Albedo

چون هر کدام از دره‌های فرعی در این نواحی با توجه به شرایط خاص جغرافیائی اقلیم ویژه خود دارند، نوع گیاهان از گونه‌های مختلف است و سیستم کشت و زرع نیز این مسئله را تأیید می‌کند.

از گردنه مروارید بفاصله شصت کیلومتر تا سندج شرایط نیم خشک تقریباً همه جا گیر است. گون تا ارتفاع قابل ملاحظه‌ای در این نواحی مشاهده می‌گردد، منظره عمومی دره‌ها نیز حکایت از این امر دارد، در این نواحی زراعت دیم تا ارتفاع قابل ملاحظه‌ای بالا رفته و این امر از یک طرف به سبب بارش‌های نسبتاً زیاد ارتفاعات و از طرف دیگر به علت افت دما و کمی تبخیر و تعرق^۸ بوده که امکان بازدهی محصول را بیشتر می‌کند، بدون شک گسترش زراعت ضمن ارتباط با بارندگی‌های بهاری عامل بسیار مهم در فراسایش دامنه‌هاست، بطوریکه در اغلب نواحی مورد کشت فراسایش قابل ملاحظه در دامنه‌ها مشاهده می‌گردد، بعلت اهمیت این امر باید در برنامه‌ریزی‌های عمران ناحیه‌ای، با توجه به تمام شرایط جغرافیائی، امکان آبرسانی لازم برای کشت‌های آبی فراهم گردد و این امر ضمن افزایش محصول زراعی سبب افزایش قابل ملاحظه مرتع و گیاهان بوسی و طبیعی در دامنه‌ها و درنتیجه به سازی محیط طبیعی خواهد شد.

برای بررسی شرایط دره‌های فرعی بعنوان مثال میتوان از «هواربرزه دره» نام برد، دامنه شرقی هواربرزه، پشت‌آبادی فقیه سلیمان دارای دره‌های فرعی زیادیست که هر کدام شرایط میکروکلیمای^۹ خاصی دارند، میکروکلیمای خاص دره‌ها، سبب تجمع انسان و درنتیجه بوجود آمدن روستاها شده است. در این دره‌ها علاوه بر پوشش طبیعی، زراعت و درختکاری نیز انجام پذیرفته، باضافه به سبب بارش‌های زمستانی آب کافی برای زراعت پائیزی موجود بوده و از طرف دیگر به علت رطوبت کافی در خاک، دیم کاری تا ارتفاع قابل ملاحظه‌ای بالا رفته است.

بنظر میرسد اگر در بهاران باران کافی بیارد بیشترین حد ممکن حاصل دیم در این نواحی بعمل می آید در صورتیکه در این منطقه ایستگاههای اقلیمی به تعداد کافی تأسیس گردد شناخت میزان ورزیم بارندگی و میزان دما معین شده و امکان محاسبه تر از نامه ۱۰ آبی میسر خواهد شد، زیرا بنظر میرسد که در تابستانها روزهای گرم و شبهای خنک و در زمستانها سرمای شدید ویخندانهای ممتد شبانه وبارش برفها و تفاوت قابل ملاحظه دما میانه شب و روز و تابستان وزمستان واثر آن بر تمام مظاهر زندگی یکی از خصوصیات بارز اقلیمی این منطقه است.

نمونه دیگریکه از اقلیم محلی در این ناحیه میتوان نام برد شرایط اقلیمی دره امیرآباد (میرآوا) می باشد این دره از مجموع ده آبادی تشکیل شده و شرکت سهامی زراعی فرج نیز در آن تأسیس گردیده است. این دره براساس آمار کوتاه مدت ایستگاه هواشناسی در این محل دارای زمستانهای سرد و تابستانهای معتدل و باران نه چندان زیاد می باشد، با وجود کمی برف و باران، دمای کم زمستانی و اعتدال تابستانی آن نقش بسیار مهم در کمبود نیازآبی این دره بازی می کند، تابستانها گرچه در نیمروز هوا گرم است ولی شبها افت قابل ملاحظه دما مشاهده می شود و این امر سبب می گردد که خاک با وجود کمی بارشها در اوایل بهار و اوایل تابستان مرطوب باشد بر اثر همین امر دیم کاری در این ناحیه از قدیم رواج داشته است.

درجہت حرکت از سندج به طرف سقز در دره قشلاق که رود قشلاق در آن جریان دارد، (رود قشلاق به گاو رود می پیوندد) و سد قشلاق نیز در روی آن در دست ساختمان است. شرایط اقلیمی با توجه به ارتفاع پوشش رویش طبیعی حالت نیمه خشک با تسلط خشکی تابستانی را داراست، در اطراف سد قشلاق به علل کمی بارندگی و یا ساختمان نفوذ پذیری تپه ها فرسایش در حداقل خود کار کرده و

گیاهان استپی به عنوان یک عامل بازدارنده فرسایش نقش بسیار مهمی در این امر بازی کرده است.

از سنندج به طرف سقز و سرچشمہ قزل اوزن دشت مرتفعی بنام چشمہ نیمروز (به کردی: کانی نیمه روزه) باارتفاع تقریباً ۲۱۰۰ متر از سطح دریا واقع شده این دشت که یکی از نواحی مقسم آب بین قشلاق و قزل اوزن در این نواحی بشمار می‌رود در زمستانها به شدت یخ می‌زند و شرایط فوق العاده سرد پیدا می‌کند. خاک این دشت فوق العاده مرغوب است و به علت افت دما و کمی تبخیر رطوبت کافی حتی در تیرماه تا عمق قابل ملاحظه‌ای در خاک این ناحیه موجود است و از این نظر یکی از مناطق پر غنای دیم بشمار می‌رود.

تمام موارد یاد شده در نواحی مرتفع شدت یافته و برف در فصل سرما تمام کوههای اطراف رامی‌پوشاند از طرف دیگر ساختمان زمین سنندج عامل بسیار مهم در عدم نفوذ رطوبت و درنتیجه کمی رطوبت خاک شده و مشکلات فراوانی را سبب گردیده است. از این جهت ساختن سدهای کوچک در نواحی مساعد اطراف باید بعنوان یکی از برنامه‌های اساسی در این مورد توجه قرار گیرد تا از ذخیره‌های آب جاری که اغلب به هدر می‌رود برای مصارف آبی و نیاز آبی استفاده شود، از طرف دیگر تشکیل خاک مرغوب در اطراف سنندج بعلل ضعف تجزیه شیمیائی نسبتاً ضعیف است زیرا کمبود نم نسبی و اختلاف شدید دما بخصوص در روز و شب سبب تخریب مکانیکی شده است. در طول راه سنندج به مریوان به سوی دربند دزلي بطور کلی زمستان سرد ویخندان طولانی و در تابستانها روزها گرم و شبها خنک است، بطوریکه زمین درنتیجه افت دما مرطوب است وزراعت «یک آب» و یا «دو آب» انجام می‌گیرد. از دربند دزلي بطرف اورامانات (اورامان تخت) شرایط اقلیمی نسبتاً مرطوب مشاهده می‌شود، زیرا از یک طرف در نتیجه تجزیه شیمیائی خاک نسبتاً مرغوب حاصل آمده و از طرف دیگر تمام ناحیه را پوشش رویش طبیعی جنگل بلوط در برگرفته است، با وجود این

خشکی فیزیکی تابستانی یکی ازویژگیهای این ناحیه است، این امر سبب شده که در غالب جاها درختان خشکی پسند^{۱۱} جای درختان رطوبت پسند^{۱۲} را بگیرد.

بطرف مریوان به فاصله .۲ کیلومتری از سنندج اختلاف شرایط اقلیمی بسیار باز با سنندج و اطراف آن مشاهده می شود، تبدیل شرایط اقلیمی نیمه خشک به شرایط نیمه مرطوب که در ارتفاعات اطراف مریوان تبدیل به شرایط مرطوب می شود حالت تدریجی دارد. مسافر در طی طریق بعینه شاهد این امر است. بطور کلی نفوذ توده های هوای مرطوب در زمستان و بهار به نحو باز در اطراف حوضه مریوان اثر گذاشته و درنتیجه تمام اطراف مریوان و دریاچه زروار (زریوار) پوشیده از جنگل انبوه بلوط با گونه های مختلف شده و مناظر آن برای هر کسی یادآور مناظر چبهه شمالی البرز می شود، فقط فرق بارزووجه تمایز در این ناحیه با چبهه شمالی البرز در رژیم باران بوده و این اختلاف به صورت خشکی فیزیکی تابستانی در ناحیه مریوان و اطراف آن نمایان می گردد و همین امر سبب گردیده که درخت بلوط که یک رویش طبیعی و مشخص این ناحیه است در سطح بسیار وسیع تمام ارتفاعات و کوه های په را فرا گرفته باشد.

رطوبت موجود در این ناحیه بقدرتی است که حتی تشکیلات خارائی در غرب دریاچه زروار را فرسوده و درنتیجه تجزیه شیمیائی خاک مرغوبی حاصل آمده است و به این ترتیب در مسیر راه این تشکیلات خارائی به ظاهر قابل مشاهده نیست.

اینکه پس از این توضیحات کلی به تحلیل آماری ازداده های ایستگاه های اقلیمی سنندج و مریوان پرداخته و هر جا لازم باشد به علل دینامیکی^{۱۳} و ژنتیکی^{۱۴} عناصر پرداخته و در ضمن با کاربرد روش های مختلف ضمن تعیین تیپ اقلیمی^{۱۰} و

۱۱- Xerophyt

۱۲- Hygrophyt

۱۳- Dynamic

۱۴- Genesis

۱۵- Climatic type

محاسبه ترازنامه آبی، نیاز آبی و مشکلات و امکانات حاصله از شرایط اقلیمی را تاحد امکان در برنامه ریزیها روشن خواهد کرد.

۱- دما:

الف- پراکندگی دما

برای شناخت و بررسی شرایط دمایی و پراکندگی آن میانگین آمار ^{۱۵} ساله سنندج ^{۱۶} (۱۹۷۴-۱۹۶۰) و ^{۱۰} ساله مریوان ^{۱۷} (۱۹۶۶-۱۹۷۴) محاسبه شده ونتاییج بصورت جدول شماره ۱ نشان داده است.

بطوریکه جدول شماره ۱ نشان میدهد میانگین دمای سالانه در سنندج ^{۱۳/۱} و در مریوان ^{۱۳/۸} درجه سانتی گراد می باشد. در این میان دمای سردترین ماه سنندج (دیماه) ^{۹/۰}- و مریوان در همان ماه ^{۰/۱} و در گرمترین ماه (تیرماه) برای سنندج ^{۰/۲۷} و برای مریوان ^{۹/۲۶} درجه سانتی گراد می باشد، با وجود اینکه تابستان مریوان نسبت به سنندج کمی خنک است ولی زمستانش به سردی سنندج نمی رسد و همین امر سبب تفاوت دمای سالانه دوناحیه شده است، بدون شک این اختلاف در نواحی اطراف این دو ناحیه نیز مشاهده می گردد، در تابستانها بعضی از روزها میزان دمای سنندج حتی از ^۴ درجه متجاوز است در صورتیکه در مریوان چنین حالتی ضعیف می باشد، علت این امر، فزونی قابل ملاحظه نم نسبی مریوان نسبت به سنندج است که کاهش قابل ملاحظه در دما ایجاد می کند و این امر از تفاوت دمای سالانه بخوبی استنباط می شود زیرا آمپلیتود (Amplitude) دما در

۱۶- ایستگاه هواشناسی سنندج: عرض ^{'۰/۲۵}
طول ^{'۰/۴۷}

ارتفاع ^{۱۵۳۸} متر

۱۷- ایستگاه اقلیم شناسی سریوان: عرض ^{'۰/۳۵}
طول ^{'۰/۴۶}

ارتفاع ^{۱۲۷۳} متر

جدول شماره ۱- میانگین دمای سالازه و ماهانه سنتنچ و مریوان به مدتیکه را در

ماهها	ژانویه	فوریه	مارس	آوریل	ماه	ژوئن	ژوئیه	اوت	سبتمبر	اکتبر	نوامبر	دسامبر	سال
دی	-	-	اسفند	اردیبهشت	فروردین	خرداد	تیر	شهریور	مهر	آبان	آذر	دی	۱۳۲۱
ستونچ	-	۰/۹	۰/۱	۸/۶	۱/۱	۱/۲	۲/۲	۴/۲	۶/۲	۷/۲	۸/۳	۹/۰	۱۳۲۰
مریوان	۱/۰	۱/۱	۱/۲	۱/۹	۱/۹	۱/۱	۱/۷	۱/۵	۲/۳	۲/۰	۲/۷	۳/۸	۱۳۲۱

سنندج ۹/۲۷ و در مریوان ۹/۲۵ درجه می‌باشد. بدین ترتیب شبیه دامنه حرارت در مریوان ۲ درجه کمتر از سنندج بوده و از طرف دیگر این تفاوت دمای سالانه در هر دو ایستگاه اختلاف شدید درجه حرارت تابستان و زمستان را نشان می‌دهد، بدین ترتیب دو فصل کاملاً مشخص تابستان و زمستان در این دو ناحیه قابل مشاهده است.

ب- رژیم حرادتی

بررسی سیر دما در طول سال نتایج ارزنده‌ای بار می‌آورد، زیرا میانگین دماهای ماهانه در سنندج میانه ۹/.۰. الی ۰/.۲۷ و در مریوان میانه ۱/.۰ الی ۹/.۲۶ درجه تغییر می‌کند این وضع دماهای پائین در زمستان وخیز قابل ملاحظه آنرا در تابستان نشان می‌دهد. دمای آوریل (فروردين) در هر دو ایستگاه ارقام نسبتاً نزدیک به دمای متوسط سالانه را نشان می‌دهد. از ماه آوریل به بعد شش ماه سال در هر دو ایستگاه ارقام بالاتر از حد متوسط و حتی بعضیًّا دوبرابر آن بوده و ازنواamber به بعد دما حالت آنومالی^{۱۸} منفی پیدا کرده وزیر میزان میانگین سالانه قرار می‌گیرد، بطور کلی شش ماه از سال (مه تا اکتبر) حالت آنومالی مثبت و شش ماه از سال (نوامبر تا آوریل) حالت آنومالی منفی در دما مشاهده می‌شود، برای نمایش تغییرات دما در عرض سال علاوه بر جدول شماره ۱ نمودارهای شماره ۲ و ۳ نیز تهیه شده است، بطوریکه از این نمودارها استنباط می‌شود دو حالت کاملاً مشخص خیز و افت دما قابل تشخیص است. در حقیقت می‌توان از فوریه (بهمن) تا ژوئیه (تیرماه) یک حالت خیز مداوم و از اوت تا ژانویه (دی) یک حالت افت مداوم را در هر دو ایستگاه مشاهده کرد. بدین ترتیب آهنگ خیز دما در هر دو ایستگاه بسیار سریع بوده و در نتیجه دو دوره کاملاً مشخص گرم و سرد با رز چهره خود را نشان می‌دهد، از طرف دیگر شبیه یا میل منحنی نمودارها با توجه با فزايش دما از فوریه به بعد

۱۸- در اینجا منظور از آنومالی (Anomaly) عدول درجه حرارت هر ماه از میزان میانگین سالانه است

به حد اکثر خود در میانه ماههای ژانویه-ژوئن می‌رسد. از این به بعد تا ژوئیه تمایل تدریجی است و آهنگ افزایش دما کمی آهسته می‌گردد، بعد از حد اکثر دمادر ژوئیه شیب خفیف منحنی افت تدریجی دما را نشان داده و در نتیجه افت دما با حالت آرام و تدریجی صورت می‌پذیرد. از این به بعد تا ماه نوامبر با همان آهنگ سیر تزولی پیموده و بعد حالت شدت یافته و سرمای زمستانی شروع می‌شود.

تفاوت دمای سالانه در هر دو ایستگاه از نظر رژیم حرارتی این دو ناحیه را در درون خطوط هم تغییر دمای^{۱۹} ۲۶ و ۲۸ درجه قرار می‌دهد که به عقیده - بسیاری از علمای علم اقلیم این امر از نظر رژیم حرارتی حاکمی از شرایط بری است. در اینجا برای تعیین میزان بری (Continentiality) این دو ناحیه فرمول

کنراد (Conrad)

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

مورد استفاده قرار گرفته است

(در این فرمول K میزان بری بودن و A تفاوت درجه حرارت سالانه. $\sin\varphi$ از روی جداول مخصوص بدست می‌آید). نتایج حاصله از کاربرد فرمول فوق برای سنجاق مساوی ۴۸ و برای مریوان مساوی ۷/۷ می‌باشد، با توجه باینکه K در بحری‌ترین نواحی دنیا، مساوی صفر و در بری‌ین‌ترین نواحی مساوی ۱۰۰ بوده، میتوان از حالت بری میانه برای این نواحی سخن گفت.

ج- معدل حد اکثر و م معدل حداقل دما

بموازات بررسی میانگین درجه حرارت، شناخت و تحقیق در میزان حداقل‌ها وحداکثرها نیز واجد ارزش علمی است، زیرا در حقیقت حداقل‌ها وحداکثرها بیشتر خصوصیات اقلیمی مربوط به دما را به وضوح نشان می‌دهند. در جدول شماره ۲ معدل حد اکثر و م معدل حداقل دما را برای ایستگاههای سنجاق و مریوان مشاهده می‌کنیم.

جَنْدِيَةٌ مُّهَاجِرٌ
مُّهَاجِرٌ مُّهَاجِرٌ
مُّهَاجِرٌ مُّهَاجِرٌ
مُّهَاجِرٌ مُّهَاجِرٌ

دسامبر	نومبر	کاٹک	اوٹ	زونہ	آوریل	مارس	فوجیہ	زانویہ
سال		ماہ	معہ	معہ	معہ	معہ	معہ	معہ
آذر		جن	ارداد	خوداد	ارڈیجھشت	فروردین	تیر	شہریوڑ
جان		مرداد	مہر	تیر	جولائی	ستمبر	سپتامبر	نومبر
سال		اسفند	دی	دی	دی	دی	دی	دی

علاوه بر جدول شماره ۲ نمودارهای شماره ۲ و ۳ نیز رژیم سالانه معدل حداکثر و حداقل دما در سنندج و مریوان را بطور روشن نشان می‌دهند. بیشترین میزان معدل حداکثرها در هر دو ایستگاه از آن ماه ژوئیه (تیرماه) و کمترین میزان حداقلها برای هر دو ایستگاه از آن ژانویه (دی ماه) است.

هر دو ایستگاه دارای تابستانهای گرم و زمستانهای سرد ویخندان است. معدل حداقل برای سه ماه از سال، دسامبر (آذر)، ژانویه (دی) و فوریه (بهمن) برای هر دو ایستگاه زیر صفر بوده و این میزان در ایستگاه سنندج شدت بیشتری نسبت به مریوان دارد. از طرف دیگر تفاوت معدل حداکثر وحداقل در گرما ترین ماه برای سنندج ۱۸/۲ و برای مریوان ۸/۱۷ و در سردترین ماه برای سنندج ۴/۰ و برای مریوان ۱۱/۰ درجه می‌باشد. بطوريکه این ارقام نشان می‌دهد تفاوت درجه حرارت روز و شب در ماههای گرم خیلی بیشتر از ماههای سرد است و این امر علاوه بر آنکه حاکمیت بری بودن در ماههای گرم را می‌رساند، حکایت از خنکی قابل ملاحظه هوا در شبها تابستان نیز دارد.

با وجود اینکه زمستان در این نواحی سرد است، ولی شدت چندانی ندارد، بنظر می‌رسد این امر درنتیجه عبور مدام تودهای هوای مدیترانه‌ای در زمستان است که این نواحی را از داشتن زمستانهای شدید و مستد محفوظ می‌دارد. زیرا بموازات هجوم وعقب‌نشینی جبهه سرد، درجهت شمالی-جنوبی جبهه گرم از جنوب این نواحی را مورد تأثیر قرار داده و مانع استقرار دائمی جبهه سرد برای تمام دوره سرد می‌گردد. البته نقشه ناهمواریها را که بعضی تأثیر مشبّت و منفی بر جای می‌گذارند نباید فراموش کرد.

د-حداکثر وحداقل مطلق دما

برای بررسی و مشاهده در ارقام حداکثر وحداقل مطلق دما تنها بآمار سنتنده که دارای دیدبانی نسبتاً منظم و در عین حال دقیق بوده اکتفا شده و جدول شماره ۳ نیز بهمین منظور تهیه شده است.

بطوریکه جدول شماره ۳ نشان می‌دهد در حداکثر مطلق دمای ماههای مختلف یک حالت هماهنگ با میانگین‌ها مشاهده می‌شود، ولی این امر در مسورد حداقل‌ها صدق نمی‌کند، زیرا کمترین میزان دمای مطلق از آن سردترین ماه یعنی ژانویه (دی) نه بوده بلکه از آن فوریه (بهمن) می‌باشد و از طرف دیگر حداقل مطلق آوریل (فروردين) که نسبت به مارس (اسفند) ماه‌گرمتری است کمتر از ماه مذبور است. موضوع بسیار مهم عبارت از این است که تفاوت حداقل وحداکثر مطلق دما در دوره گرم با ارقام معدل حداقل و معدل حداکثر کمتر است، در صورتیکه در ماههای سرد سال این تفاوت بسیار باز است. این امر پیچیدگی توده‌های هوای حاکم در زمستان و عدم استقرار آنرا نشان می‌دهد، و بر عکس ضعف فعالیت تغییرات دینامیک هوای فصل تابستان را روشن می‌کند.

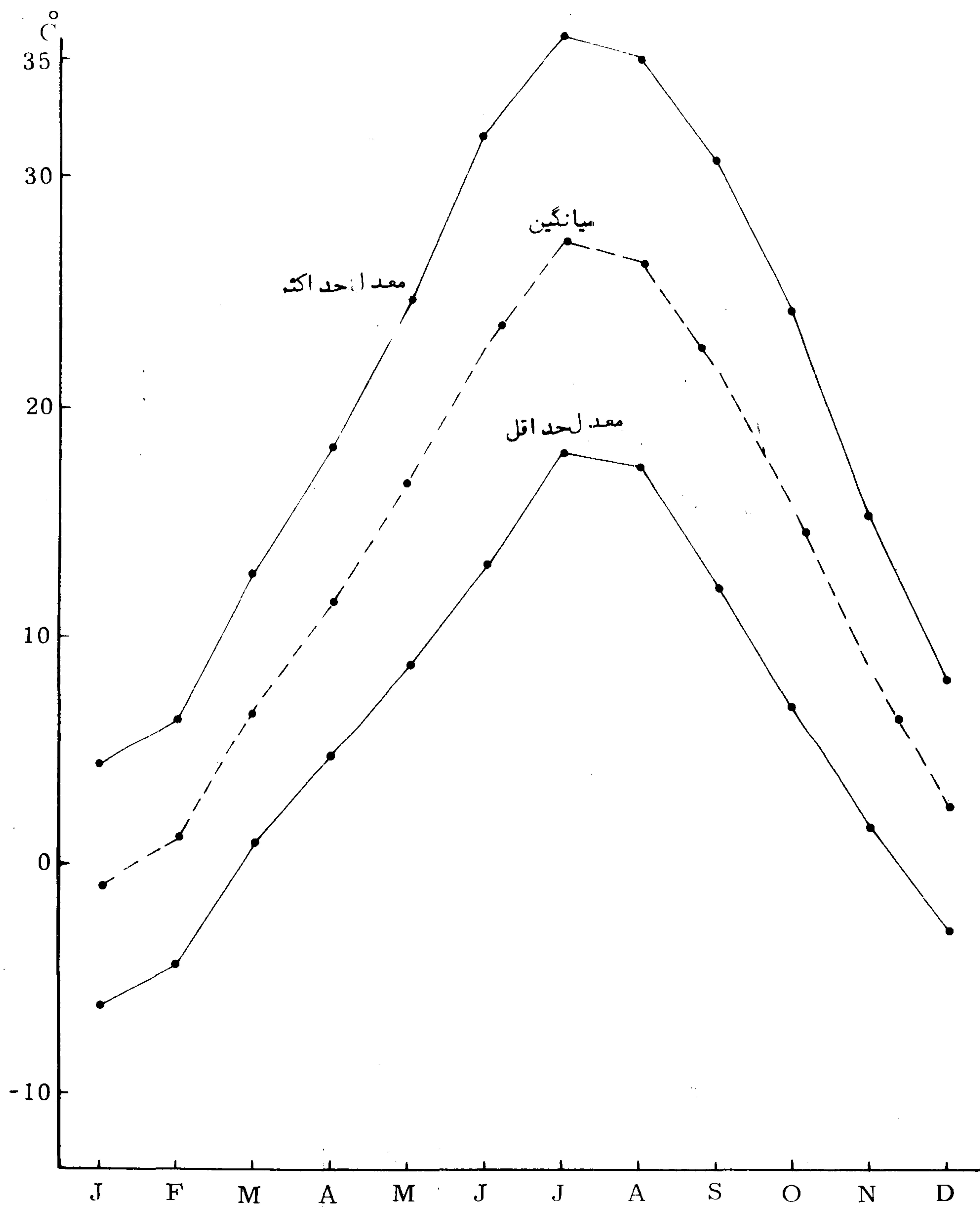
ه-روزهای یخبندان

به عقیده بسیاری از علمای اقلیم‌شناسی روزهای یخبندان عبارت از روزهایی است که میزان دما زیر صفر درجه سانتی‌گراد قرار می‌گیرد.

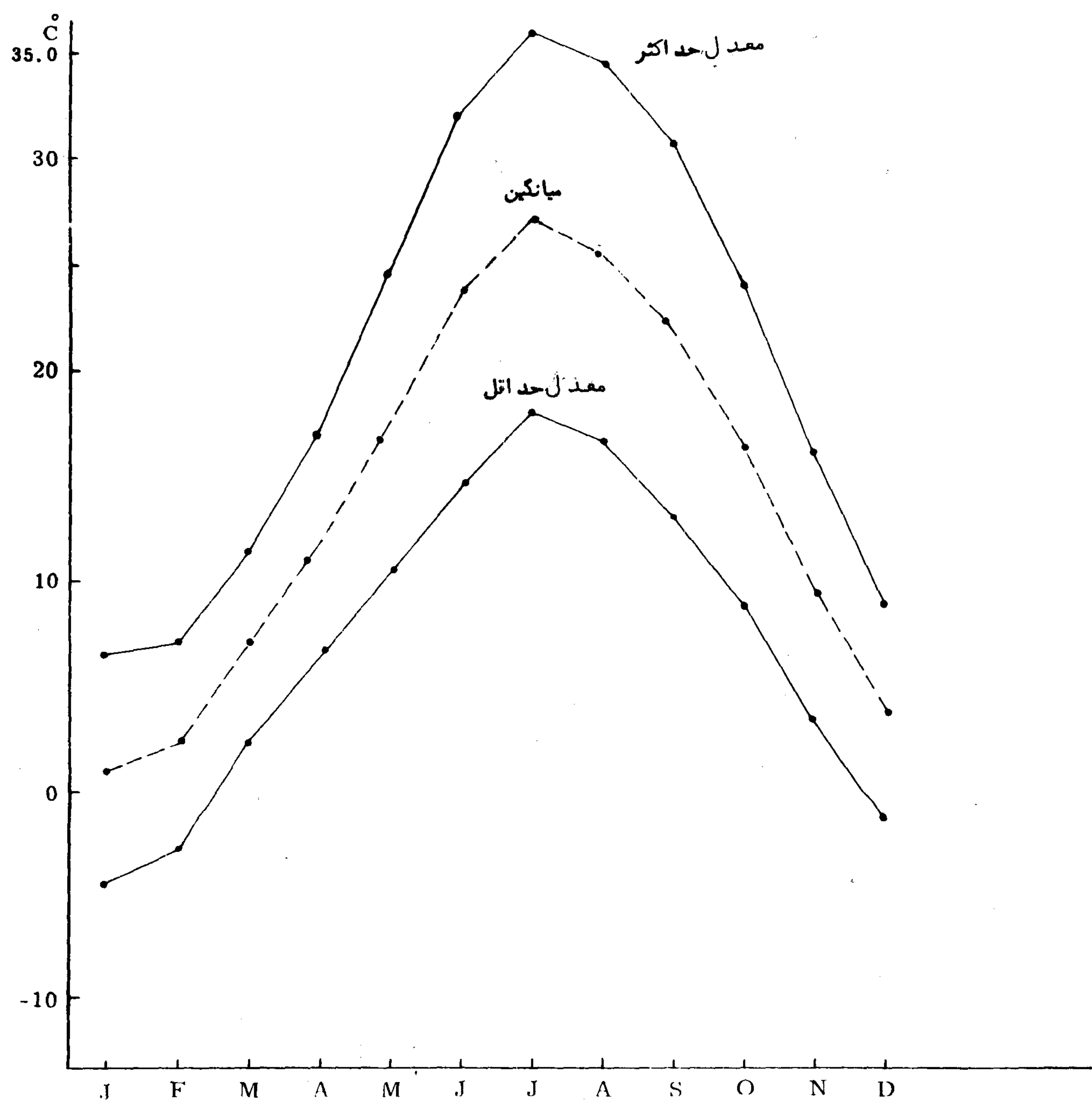
دیدبانی‌های مربوط بر اساس آمارهای ۱۹۷۴-۱۹۶۰ بصورت جدول شماره ۴، روزهای یخبندان در ایستگاه سنتنجه رانشان می‌دهد.

جدول شماره ۴- میانگین تعداد روزهای یخبندان در سنتنجه (۱۹۶۰-۱۹۷۴)

ماهها	نومبر	دسامبر	آذر	دی	بهمن	اسفند	مارس	آوریل	فروردين	سال
	آبان	آذار	دی	بهمن	اسفند	مارس	آوریل	فروردين	آبان	سال
روزهای یخبندان	۸	۲۲	۲۷	۲۴	۱۳		۲		۹۶	



شکل ۲ - نمودار رسم دمای سنتندج (میانگین - معدل حد اکثر - معدل حد اقل)



شکل ۳ - نمودار رنیم دمای مریوان (میانگین، معدل حد اکثر، معدل حد اقل)

بطوریکه از جدول شماره ۴ فهمیده می‌شود، در سنندج و اطراف آن در طول شش ماه از سال یخ‌بندان مشاهده می‌گردد. این ماهها از آبان شروع شده و در فروردین خاتمه می‌یابد. در سه ماه از سال شدت یخ‌بندان فوق العاده زیاد است و حداقل آنرا ماه ژانویه (دی) با ۲۷ روز یخ‌بندان تشکیل می‌دهد، بطور متوسط سالانه ۹۶ روز یعنی قریب به سه ماه از سال را روزهای یخ‌بندان تشکیل می‌دهد، از طرف دیگر هرچه به بهار نزدیک‌تر شویم از تعداد روزهای یخ‌بندان کاسته شده و به حداقل در ماه آوریل (فروردین) می‌رسد. مسئله بسیار مهم عبارت از این است که روزهای یخ‌بندان ارتباط نزدیک با هجوم و فرکانس^{۲۰} توده‌های هوای سرد در ماههای سرد سال داشته و از طرف دیگر ارتفاع ایستگاه سنندج (۱۵۳۸ متر) را نیز نباید به عنوان یک عامل افت دما در دوره سرد افزاید برد.

و- ساعات آفتابی

برای شناخت ساعات آفتابی در این ایستگاهها تنها با مار سنندج آكتفا شده زیرا غیر از سنندج هیچ ایستگاهی در این مورد دیدبانی انجام نداده است. جدول شماره ۵ ساعات آفتابی در سنندج را بری یک دوره ۵ ساله نشان می‌دهد.

بررسی جدول شماره ۵ نتایج ارزنده‌ای را در بردارد، زیرا کمترین ساعات آفتابی مصادف با دوره سرد سال ویژترين ازان دوره گرم می‌باشد و در این میان ژانویه (دی) با ۱۲۵ ساعت آفتابی و ژوئیه (تیر ماه) با ۳۶ ساعت آفتابی جلب توجه می‌کند، لازم است یادآوری گردد که دی سردترین و تیر ماه گرمترین ماه سال است. کمی ساعات آفتابی باعث عدم رسیدن انرژی کافی از تابش خورشید در دوره سرد سال و در نتیجه پیدایش تراز نامه منفی در انرژی زمینی و لایه آتمسفر مجاور زمین شده و این امر علاوه بر آنکه سبب یخ‌بندان می‌گردد، حالت تبخیر و تعرق را به کمترین حد خود می‌رساند و ذخیره کافی از بارش‌ها که مصادف با این دوره نیز می‌باشد در زمین نفوذ کرده یا جاری می‌گردد. البته لازم است یادآوری گردد که

بطوریکه قبل نیز گفته شد ساختمان زمین در سنندج باعث عدم ذخیره رطوبت کافی می گردد. افزایش قابل ملاحظه ساعت آفتابی در دوره گرم باعث خیز انرژی رسیده از آفتاب و پیدایی حالت ترازو زمامه مشبت ازیرژی شده و این امر چون در دوره افت بارندگی اتفاق می افتد به خشکی هرچه بیشتر محیط افزوده، در نتیجه تابستانها زمین تشنه آب می گردد.

۲- فشار و بادها:

الف- فشار- برای بررسی فشار ایستگاهها تنها به میزان قابل اعتماد فشار اندازه گیری شده در ایستگاه سنندج اکتفا شده است. مریوان قادر ایستگاه فشار سنجی بوده و از طرف دیگر شرایط دینامیک و ژنتیک عمومی هوا طوریست که میتوان از نتایج حاصله از سنندج برای تمام این نواحی استفاده نمود زیرا فشار تابع یک قاعده کلی در سطح نسبتاً وسیع بوده و تغییرات آن از سنندج تا مریوان اگرچه ممکن است ولی این تغییرات زیاد نه بوده و به علاوه آهنگ تغییرات آن با سنندج یکی خواهد بود.

آنچه از جدول شماره ۶ بر می آید عبارت از این است که از زانویه (دی) تا آوریل (فروردین) یک افت در فشار مشاهده می شود. در آوریل و مه فشار کمی بالا میرود و از زوئن (خرداد) باز در میزان فشار افت ملاحظه شده و از ماه اوت (مرداد) و سپتامبر (شهریور) دو باره فشار اوج می گیرد از نوامبر (آبان) یک افت مداوم تا فوریه (بهمن) و از مارس (اسفند) یک خیز مداوم تا ماه مه (اردیبهشت). در این میان ماههای سپتامبر و اکتبر و نوامبر، از یک طرف و زوئن و ژوئیه از طرف دیگر، کمترین فشار را دارا هستند، این امر در ماههای زمستان با فرکانس حاکمیت توده های هوای مختلف و در ماههای تابستان با نفوذ هوای گرمسیری ارتباط کامل دارد.

ب- بادها- برای بررسی بادها در این ناحیه تنها با استناد آمار سنندج می توان اظهار نظری کرد زیرا فقط در این ایستگاه دیدبانهای مربوط به باد

جیسا کوئل شہا رہے ہے مساعاً تے
کے (میرج) کے سونپھلے، ۹۱-۹۰۷۶

اوت	اوٹ	اوٹ
زوریہ	زورن	زورن
پتامبر	پتامبر	پتامبر
کتوپ	کتوپ	کتوپ
دسمبر	دسمبر	دسمبر

କାନ୍ତିର ପଦମାଲା
କାନ୍ତିର ପଦମାଲା

نشار (میلیار)	۸۳۸۰۰	۷۳۸۰	۵۰۸۰	۳۰۸۰	۲۰۸۰
مارکیز	۱۳۸۰	۱۳۸۰	۹۰۸۰	۷۰۸۰	۴۰۸۰
پارس	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰
لوریل	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰
گروشن	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰
اوون	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰
اکتبر	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰
نوامبر	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰
دسامبر	۱۰۸۰	۱۰۸۰	۶۰۸۰	۴۰۸۰	۲۰۸۰

انجام پذیرفته است. اینک در جدول شماره ۷ سرعت و فرکانس باد از جهات مختلف برای یک دوره پنجساله برای سنتدج محاسبه و نشان داده شده و به علاوه بر اساس این جدول نمودار شماره ۸ تهیه و ترمیم گردیده است:

جدول شماره ۷- میانگین سرعت و فرکانس باد در سنتدج

جهت	آرام	شمال	شمالي الشرقي	شرق	جنوب شرقى	جنوب	جنوب غربى	غرب	شمالي الغربى
فرکانس	۲۷/۰	۴/۰	۳/۰	۳/۰	۷/۰	۱۹/۰	۹/۵	۱۲/۰	۱۴/۵
سرعت Knots	-	۳/۲	۲/۷	۳/۲	۴/۰	۵/۰	۵/۲	۴/۳	۳/۴

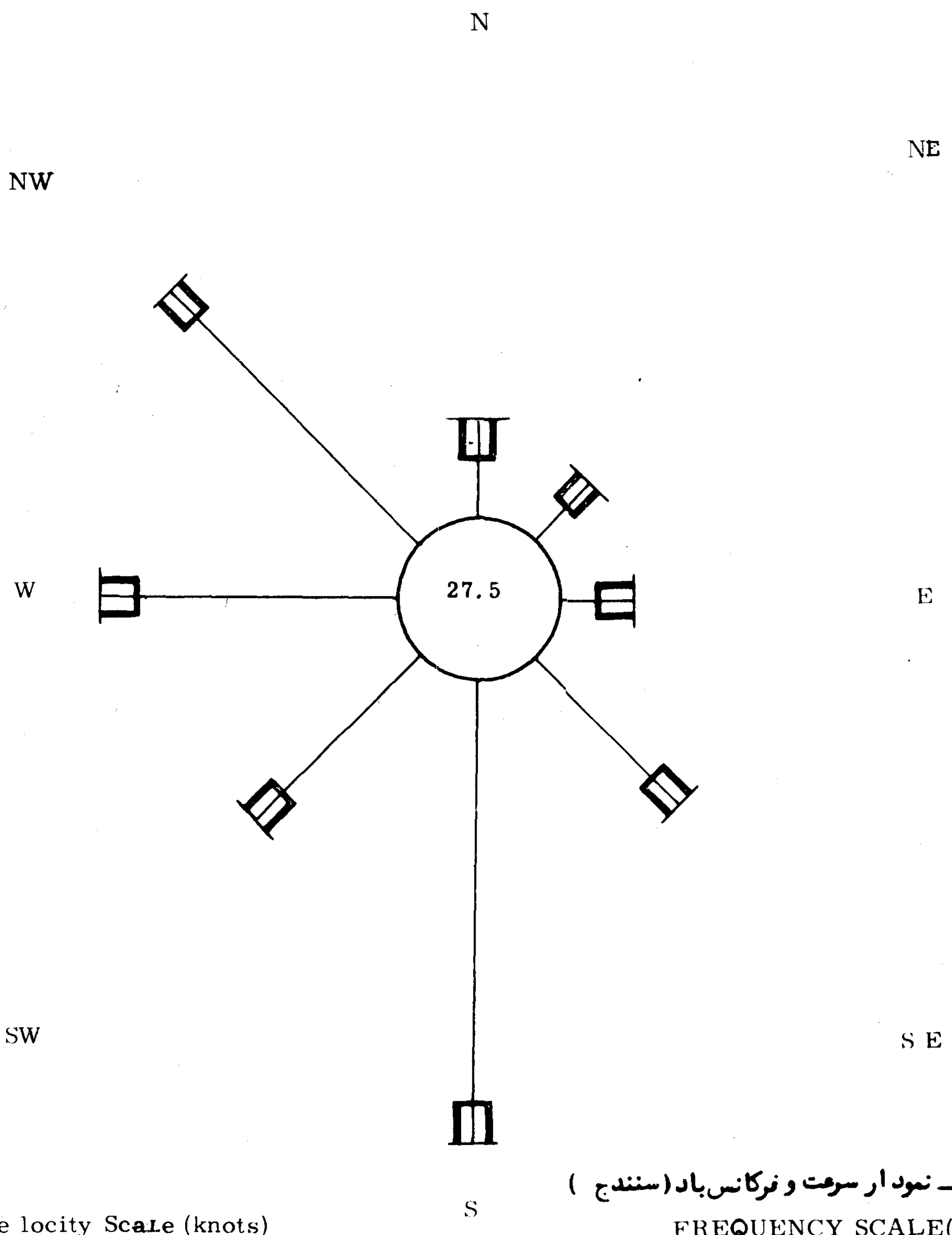
بطوریکه جدول شماره ۷ و نمودار شماره ۸ نشان می‌دهد، بیشترین فرکانس باد مربوط به جهات جنوبی، شمال غربی، غربی و جنوب غرب بوده و کمترین ازان جهات شرقی و جنوب شرقی است. در ضمن از نظر سرعت بادها اختلاف زیادی بین ماهه‌ای مختلف مشاهده نمی‌گردد و نمودار ترسیمی نیز این امر را تایید می‌کند و از طرف دیگر اصولاً بادهای بسیار سریع در این ناحیه مشاهده نمی‌گردد و تغییر جهت بادها با فرکانس‌های مختلف تغییرزیادی در سرعت بادها بوجود نمی‌آورد.

۳- نم نسبی:

جدول شماره ۸ میانگین نم نسبی ماهانه و سالانه برای ایستگاههای سنتدج و

جدول شماره ۸- پراکندگی متوسط نم نسبی ماهانه

ماهها	ژانویه	فوریه	مارس	آوریل	مه	ژوئن	ژوئیه	اوت	سپتامبر	اکتبر	نوامبر	دسامبر	سال
	دی	بهمن	اسفند	فروردین	اردیبهشت	خرداد	تیر	خرداد	شهریور	مهر	آبان	آذر	
سنتدج	۷۷	۷۲	۶۲	۰۹	۴۸	۳۰	۲۹	۲۶	۳۰	۴۳	۶۲	۷۱	۵۰/۸
مریوان	۸۱	۸۱	۷۶	۶۴	۵۳	۳۷	۳۰	۳۳	۳۵	۴۸	۶۶	۷۲	۵۶/۲



مریوان رانشان می‌دهد.

از مشاهده جدول شماره ۸ چنین برمی‌آید که بیشترین میزان نم‌نسبی در هردو ایستگاه از آن ماههای سرد و کمترین از آن ماههای گرم بوده و میزان آن در مریوان برای تمام ماههای سال بیش از سنتنج است. بطوریکه معلوم است بین نم‌نسبی و میزان دما نسبت معکوس وجود دارد، این امر بطور خیلی روشن در این مریوان تحقق یافته، ولی در مورد سنتنج کمی حالت ناهم‌اهنگ نشان می‌دهد. زیرا با اینکه ژوئیه (تیر) گرمترین ماه سال است، ولی کمترین میزان نم‌نسبی از آن ماه اوت (مرداد) است به طور کلی در ماههای گرم سال میزان نم‌نسبی هر دو ایستگاه از نقطه اشباع بسیار دور است، در صورتیکه در دوره سرد سال این فاصله کوتاه می‌شود.

۴- بارندگی:

الف-پراکندگی و میزان بارندگی

در این جابه بحث در باب مهمترین عنصر اقلیمی یعنی میزان بارندگی پرداخته و پراکندگی افقی و در صورت امکان عمودی آنرا بررسی خواهیم کرد. بهمین منظور جدول شماره ۹ که بیانگر پراکندگی باران در ماههای مختلف سال می‌باشد تنظیم شده است.

بطوریکه جدول شماره ۹ نشان می‌دهد میزان بارندگی سالانه در ایستگاه سنتنج .۵۰ میلی‌متر و در مریوان ۷۸۶ میلی‌متر بوده و در نتیجه از سنتنج بسوی مریوان برمیزان باران افزوده می‌شود و البته لازم است یادآوری گردد که تنها - به استناد این دو رقم نمیتوان درمورد تمام منطقه سخن گفت، زیرا بارندگی تغییر پذیرترین عنصر اقلیمی بوده و میزان آن از جایی به جایی دیگر بر حسب شرایط جغرافیائی تغییر می‌کند، بطوریکه هر دره و محلی با داشتن میکروکلیماتی خاص خود شرایط بارندگی مخصوص به خود دارد. ولی مسئله‌ای که لازم به یادآوریست

جاءكم من ربكم (الله) بـ ٩٠% مـ ٥٠% مـ ٣٠%

این است که در هر دو ناحیه ارتفاعات بیشترین میزان بارندگی را دریافت می‌کنند. این امر علاوه بر اینکه قانون کلی این نواحی است، پوشش‌گیاهی نیز این وضع را تأیید می‌کند.

ب- رژیم بارندگی

بطوریکه جدول شماره ۹ و نمودارهای شماره ۵ و ۷ نشان می‌دهد بیشترین میزان بارندگی در ایستگاه سنتنج از آن آوریل (فروردين) و در مریوان از آن ماه مارس (اسفند) می‌باشد. با وجود این شروع بارندگیها در هر دو ایستگاه یعنی پیدائی شرایط فرونتوژنز (جبهه زائی) و سیکلوژنز (سیکون زائی)^{۱۱} از ماه اکتبر (مهر) بوده و در تمام فصل سردو بهار ادامه دارد. کمترین میزان بارندگی در هر دو ایستگاه از آن ماههای دوره گرم سال می‌باشد. مسئله بسیار مهم این که پس از ماه مه (اردیبهشت) بارندگی در هر دو ایستگاه افت سریع نشان داده و در ماه بعد به یک میلی متر در هر دو ایستگاه می‌رسد. این امر مصادف با افزایش قابل ملاحظه حرارت در هر دو ایستگاه است.

بطور کلی در مورد بارندگیهای در دوره سرد میتوان به استناد رفت و آمد جبهه‌ها سخن گفت. زیرا بطوریکه قبل نیز گفته شد در دوره سرد این نواحی یک ناحیه فعال جبهه زائی شده و جبهه‌ها بطور مرتب از طرف غرب و جنوب و جنوب غرب این نواحی را مورد هجوم قرار می‌دهند. علاوه بر این تموازنگذشته قطبی در این ناحیه یکی از علل پیدایی جبهه‌ها بوده والبته در اواخر بهار نباید اثرات جبهه‌های ثانوی را فراموش کرد، بعلاوه در ماههای بهار شرایط عروجی^{۱۲} را در تولید باران بعنوان یک عامل مهم باید در این ناحیه ذکر کرد. در این بین شرایط ناهمواری‌ها و تأثیر آن بر میزان بارندگی و سیکلونهای متحرک رانیز باید بعنوان^{۱۳} عامل موثری در تولید بارش‌های جوی این ناحیه بحساب آورد. بطور کلی در غرب

کشور گرم شدن ناگهانی هوا و مرطوب بودن زمین و وجود برف باعث بارانهای عروجی می‌شود.

در فصل تابستان این ناحیه تحت تأثیر توده‌های هوای گرمسیری بر قرار گرفته و عقب نشینی کامل جبهه قطبی^{۲۳} سبب شرایط فرو نتولیز^{۲۴} (جبهه زدائی) و درنتیجه شروع فصل خشک می‌گردد بطور کلی این ناحیه از لحاظ خصوصیات بارندگی تابع شرایط پیش‌کوههای داخلی زاگرس بوده و تقریباً دارای شرایط و رژیم باران زاگرس شمالی است.

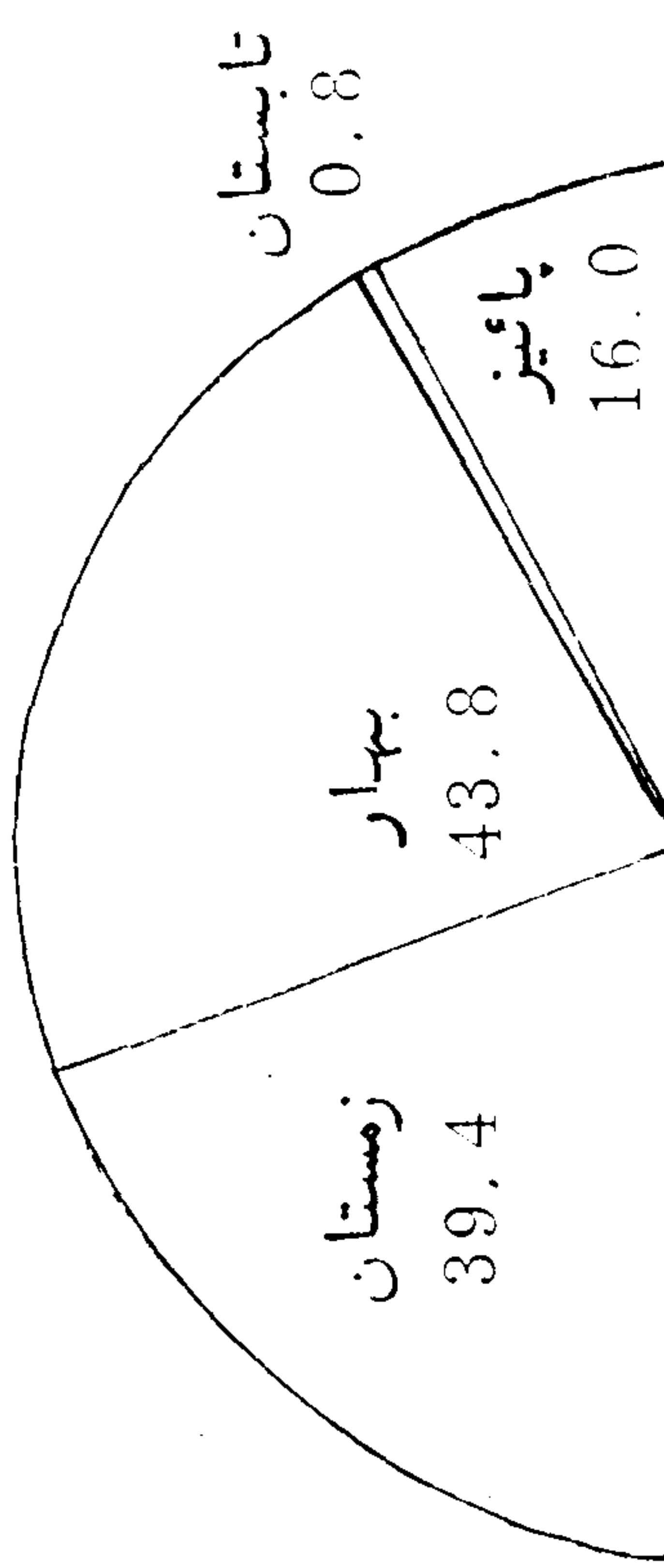
در مورد تعیین میزان درصد فصلی بارندگی جدول شماره ۱ آماده شده و علاوه بر آن نمودارهای شماره ۶ و ۸ نیز تهیه و ترسیم شده است.

جدول شماره ۱ - میزان و درصد فصلی بارندگی (سنندج - مریوان)

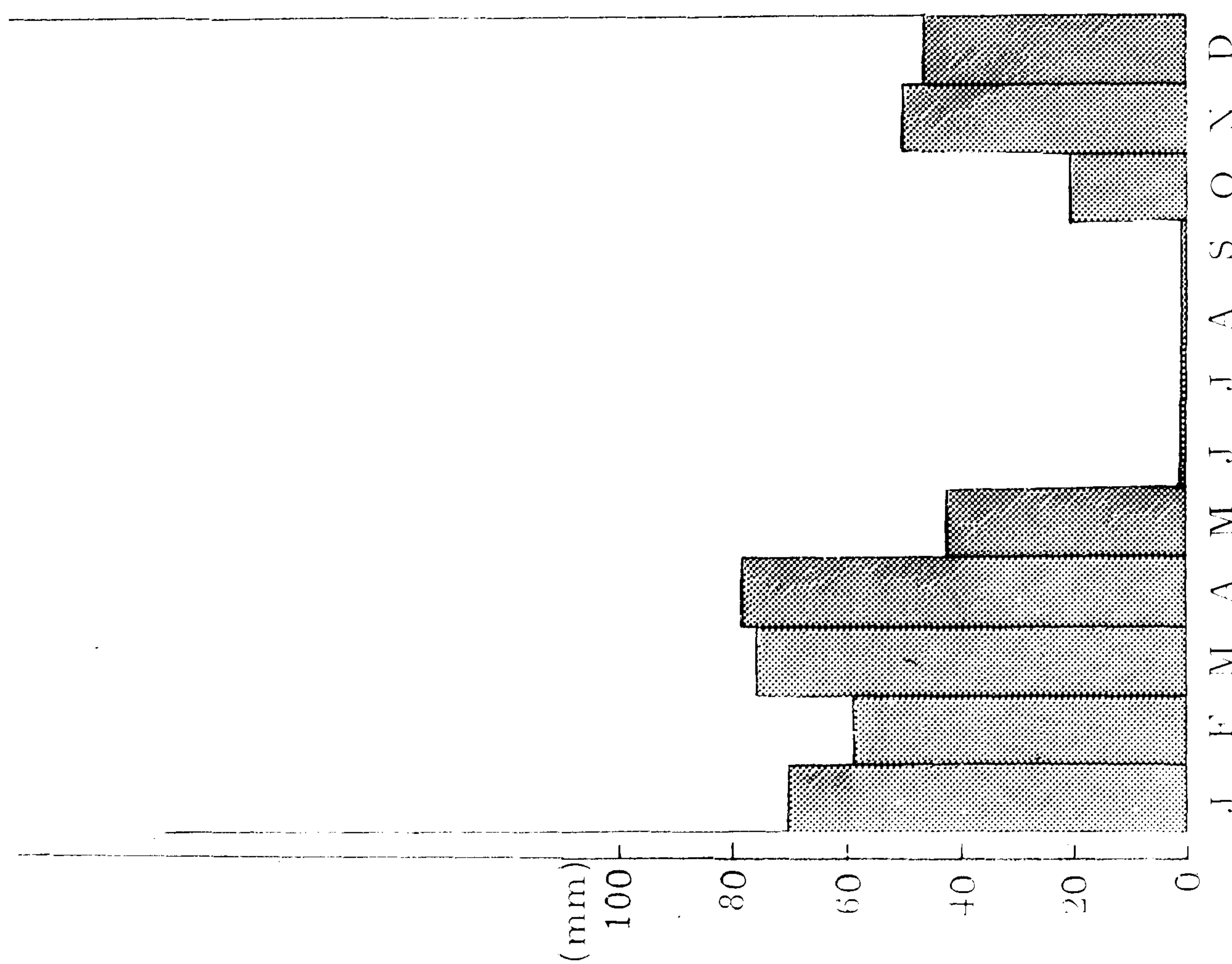
فصل	زمستان	بهار	تابستان	پائیز
بارندگی و درصد آن	بارندگی	٪	بارندگی	٪
سنندج	۱۷۷	۳۹/۴	۱۹۷/۵	۴۳/۸
مریوان	۳۲۶/۰	۴۱/۰	۳۰۴	۳۸/۷

بطوریکه جدول شماره ۱ نشان می‌دهد بیشترین میزان بارندگی در سنندج از آن فصل بهار و در مریوان از آن فصل زمستان است. البته اختلاف درصد این دو فصل چندان زیاد نیست، پس از این دو فصل پائیز قرار گرفته و تابستانها کمترین درصد میزان را حائزند. در مورد علت اختلاف اینکه چرا بیشترین میزان بارندگی مریوان از آن زمستان و سنندج از آن بهار است، بنظر میرسد فعالیت جبهه زائی و سیکلون زائی و نفوذ توده‌های هوای مرطوب بعلل شرایط مساعد نفوذ توده‌های هوای سبب افزایش قابل ملاحظه میزان بارندگی در زمستانهای مریوان

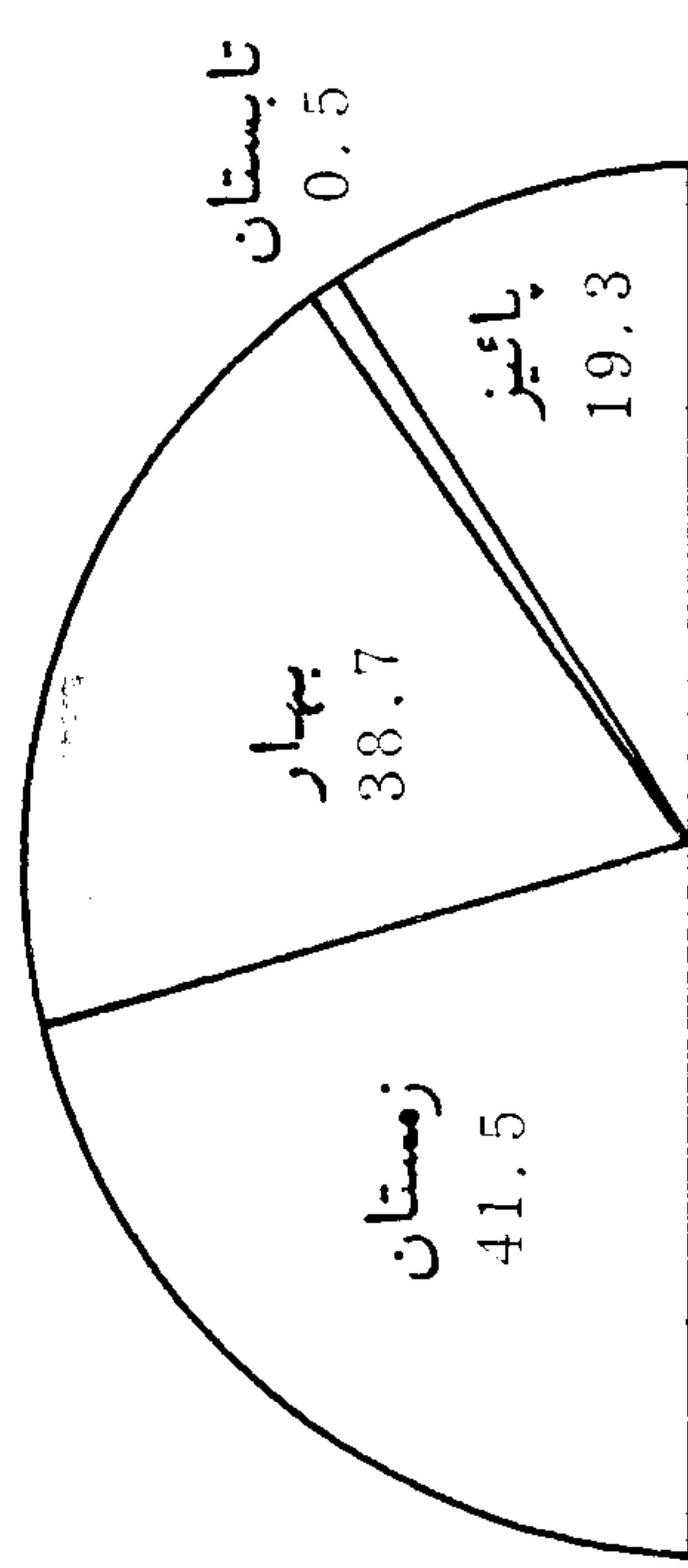
شکل ۶ - نمودار داده‌گردی فصلی سنتندج



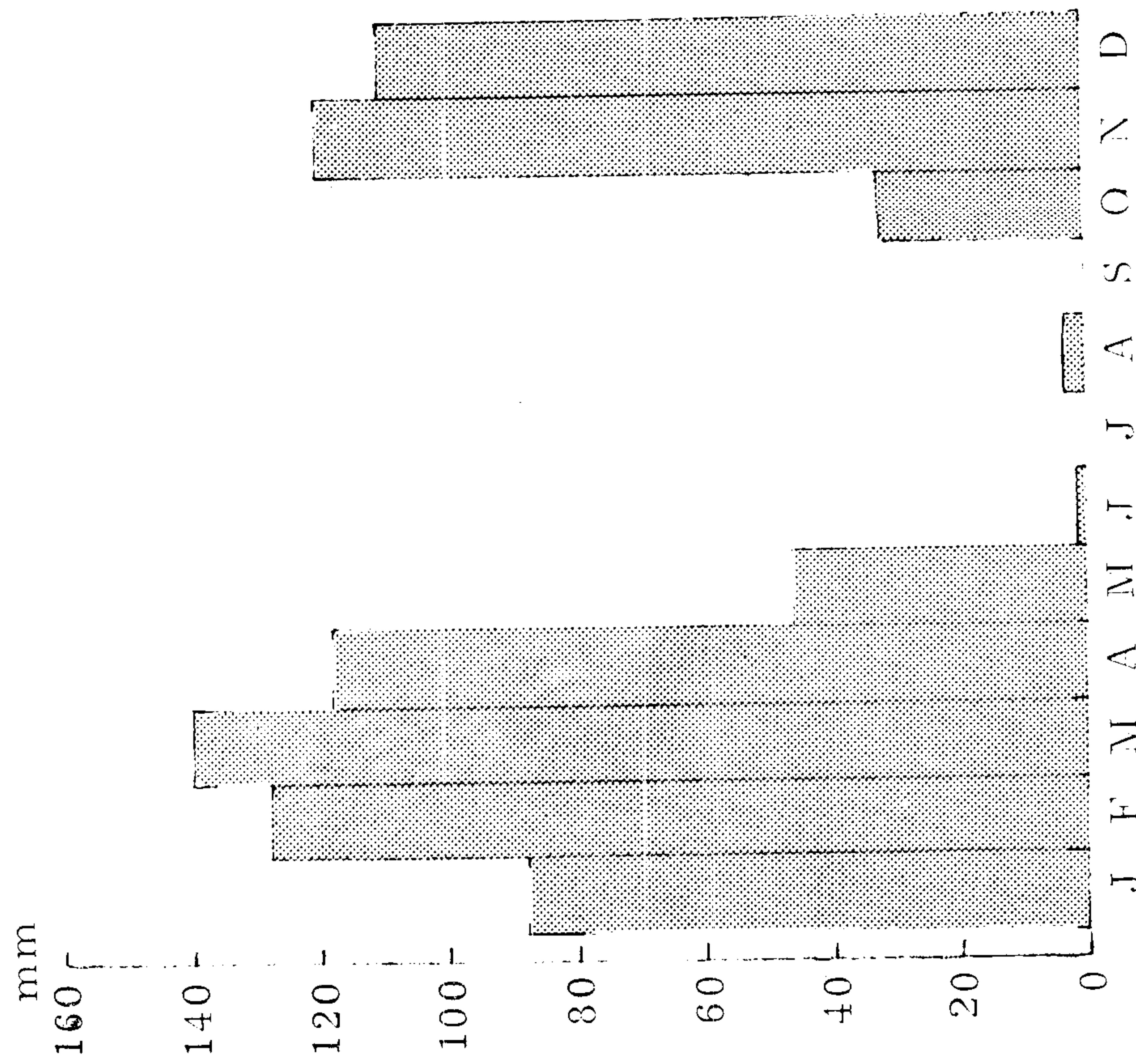
شکل ۵ - نمودار نیم‌سالی بارندگی سنتندج



نکل ۸—نمود ارد رصد بازندگی فصلی مریدان



نکل ۷—نمود اردمش بازندگی مریدان



شده باشد. در مقابل شرایط محلی و بارندگی‌های کوهستانی و عروجی رامیتوان سبب افزایش میزان بارندگی در بهار سنتنچ ذکر کرد.

ج - شدت باران^۲ در زمان

برای بررسی وشناخت شدت باران در زمان جدول شماره ۱۱ آماده شده که در آن شدت باران در یک روز که تنها در مورد سنتنچ دیدبانی شده، نشان داده شده است.

جدول شماره ۱۱ - شدت باران در ماههای مختلف سنتنچ

ماهها	ژانویه دی	فوریه بهمن	مارس اسفند	آوریل فروردین	مه اردیبهشت	خرداد خرداد	ژوئیه تیر	ژوئیه مرداد	اوت شهریور	سبتمبر مهر	اکتبر آبان	نوامبر آذر	دسامبر
شدت باران (در روز)	۵۷/۲	۳۴/۰	۳۹/۸	۴۳/۳	۳۲/۸	۴/۰	۳	۴	۱/۹	۲۷/۲	۴۰	۳۲/۶	

بطوریکه جدول فوق نشان می‌دهد در بعضی از روزهای ماههای مختلف بارندگی‌های سیل آسا و توام بارعد و برق در این ناحیه مشاهده می‌گردد، از این حیث شناخت و توجه به شدت باران. از نظر میزان تخریب آن قابل توجه است، بدین لحاظ در هر برنامه ریزی ناحیه‌ای و بخصوص مسائل کشاورزی باید این امر مورد بررسی دقیق قرار گیرد.

د - انحراف بارندگی

یکی از مهمترین مسائل مربوط به اقلیم هر ناحیه، شناخت انحراف بارندگی یا متغیر بودن آن از سال بسالی دیگر است، زیرا در هر برنامه ریزی مربوط به محیط زیست و مسائل عمران ناحیه‌ای و کشاورزی، شناخت این امر ضرورت کامل دارد. این امر با توجه به آمارهای موجود سالانه درباره سنتنچ و مریوان بررسی شده و نتایج حاصله نشان داده که انحراف میانگین (Mean deviation) بارندگی برای سنتنچ ۷/۸۴ و برای مریوان ۱۱/۶ میلی متر می‌باشد، از طرف دیگر برابر -

محاسبات انجام شده انحراف استاندارد (Standard deviation) بارندگی برای سنتنج ۱۵۴ میلی (یعنی ۳/۴۴ درصد میانگین بارندگی) و برای مریوان ۰.۴۱ میلی متر (یعنی ۷/۱۷ میانگین بارندگی سالانه) می‌باشد.

این بررسی نشان می‌دهد که در هر موضوع مربوط به بارندگی باید به این نکته توجه گردد و با توجه به انحراف میانگین واستاندارد برنامه‌ریزیها تدوین گردد.

۶- بارندگی موثر^{۲۶} و تیپ اقلیمی^{۲۷}

بطوریکه معلوم است اقلیم ترکیبی از شرایط عناصری نظیر دما، فشار و نم‌نسبی و باد و بارندگی و فرکانس آنها و تعیین فرکانس و توالی توده‌های هوا می‌باشد. عناصر یاد شده تا حدامکان در قسمتهاي پیشین مورد مطالعه قرار گرفته است، بدون شک در تعیین خصوصیات اقلیمی هر ناحیه علاوه بر میانگین‌ها که اساس طبقه‌بندی و تعیین نوع و تیپ اقلیمی هر ناحیه را تشکیل میدهد باید فرکانس عناصر مختلف را نیز در نظر گرفت.

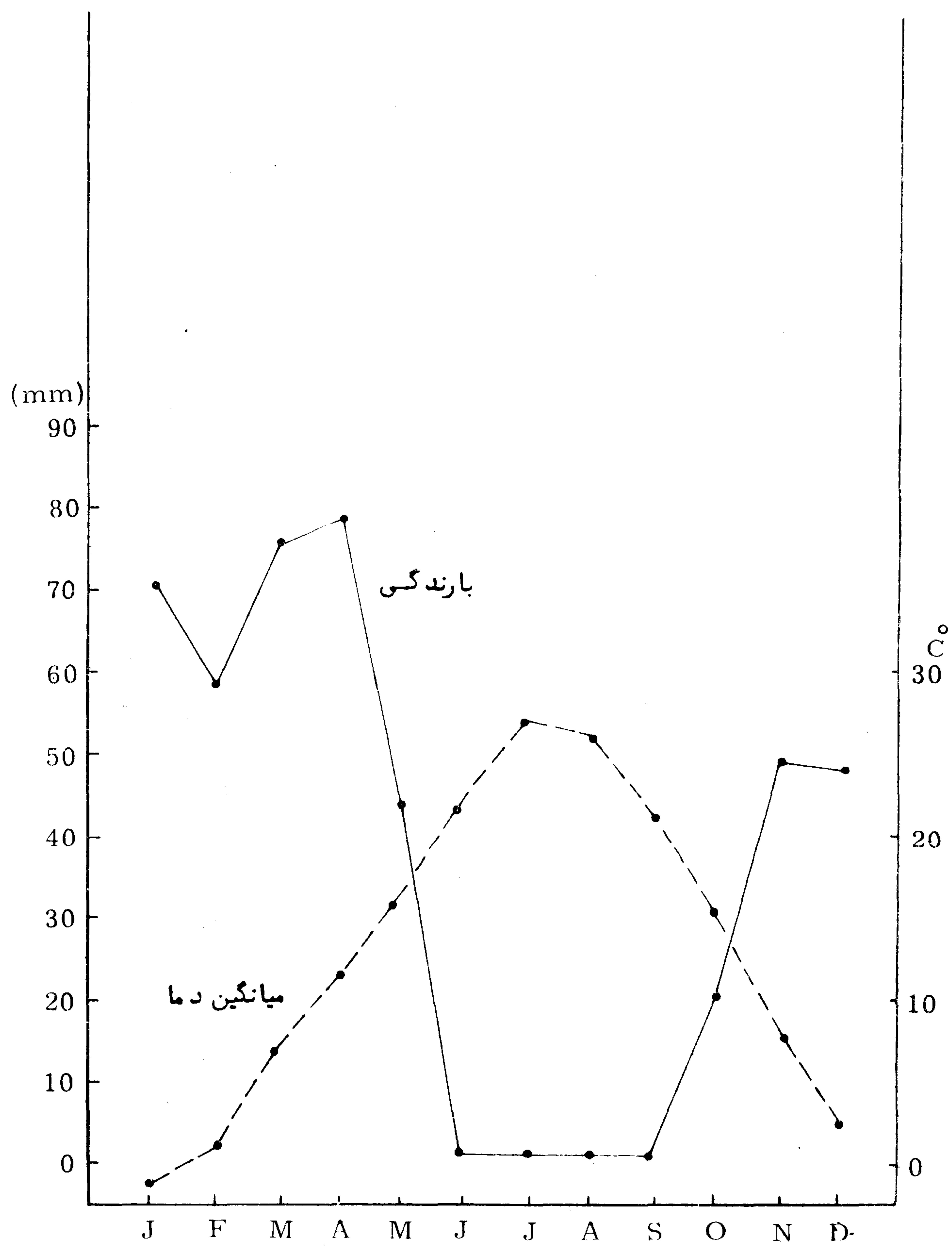
در این بررسی برای تعیین تیپ اقلیمی و بارندگی موثر سنتنج و مریوان از روش‌های ارینچ^{۲۸}، امبرژه^{۲۹} و تورنث وايت^{۳۰} استفاده شده و نتایج حاصله به شرح زیر ارائه می‌گردد.

در تعیین بارندگی موثر نواحی مورد مطالعه به میزان شرایط نمایکی و یا خشکی و طول مدت آن توجه شده است در اینجا قبل از بحث در موارد یاد شده درباره نمودارهای آمبر و ترمیک^{۳۱} (بارندگی- دما) سنتنج و مریوان که بصورت نمودارهای شماره ۹، ۱۰ تهیه و تنظیم شده بحث می‌شود. این دو نمودار سیر درجه حرارت و بارندگی را در عرض سال برای دو ایستگاه یاد شده نشان می‌دهد، بطوريکه مشاهده می‌شود در دوره سرد سال بموازات افت دما میزان باران در هر دو

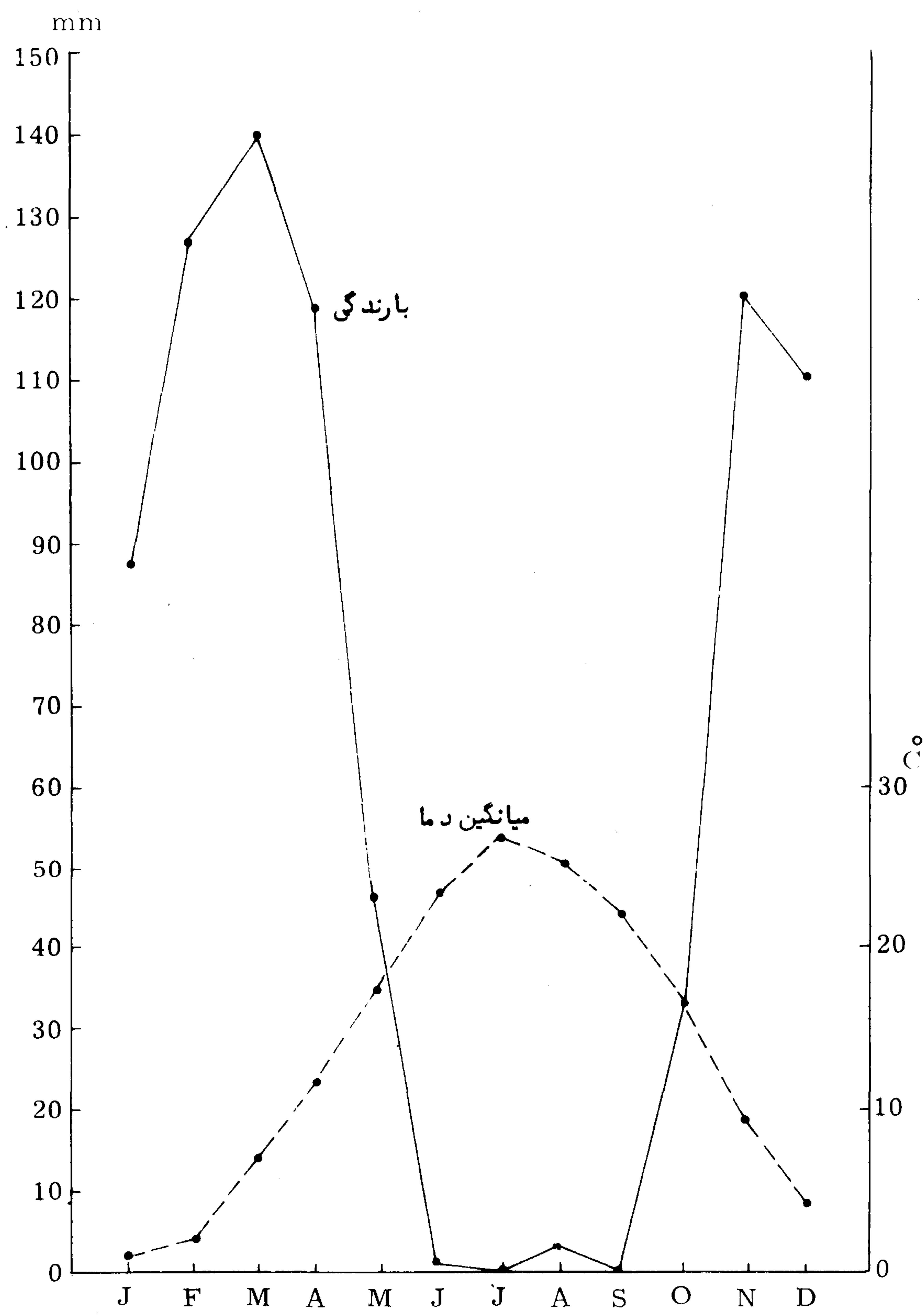
۲۶- Precipitation effectiveness ۲۷- Climatic type

۲۸- Erinc, S. ۲۹- Emberger, L.

۳۰- Thornthwaite, C.W. ۳۱- Ombrothermic



شکل ۹ - نمودار آمبروترمیک سنتدج (دما - بارندگی)



شکل ۱۰ - نمودار آمیزه‌ترمیک مریوان (بارندگی - دما)

ایستگاه بالا می‌رود و این امر مصادف با دوره جبهه‌زائی در هردو ناحیه می‌باشد، در صورتی که تابستانها بموزات خیز دما، باران افت می‌کند و به کمترین حد خود می‌رسد و میزان آن در بعضی از ماهها فقط به یک میلی‌متر می‌رسد.

الف-بارندگی مؤثر

یکی از مهمترین موارد در تعیین و شناخت شرایط اقلیمی هر ناحیه شناخت بارندگی مؤثر در آن ناحیه می‌باشد، در اینجا برای تعیین بارندگی مؤثر از روش ارینچ استفاده شده و اقلیم نمای مربوط بین امر در مردم سنتج و مریوان بصورت نمودارهای شماره ۱۱۹۱ تهیه و ترسیم شده و مورد بحث قرار می‌گیرد.

در این اقلیم نماها مرازهای اقلیمی بصورت خطوطی نمایش داده شده که هر مراز اقلیمی شرایط اقلیمی دو ناحیه را زهم می‌کند، در این اقلیم نماها مرازهای $I=55$ خیلی مرطوب، $I=40$ مرطوب، $I=23$ نیمه مرطوب، $I=15$ نیمه خشک $I=8$ خشک و $I=3$ بیابانی را نشان میدهد^{۳۲}.

نتایج حاصله از این دو اقلیم نما بسیار جالب است. بطوریکه چهار ماه در سنتج و شش ماه در مریوان دارای شرایط اقلیمی خیلی مرطوب است. مساله جالب اینست که در عرض چهارماه از سال یعنی ژوئن (خرداد)، ژوئیه (تیر)، اوت (خرداد) و سپتامبر (شهریور) هر دو ایستگاه دارای شرایط کامل را بیابانی است. در این میان دو ماه از سال یعنی مارس (اسفند) و آکتبر (مهر) در مریوان دارای شرایط نیم خشک بوده و ماه مرطوب و نیمه مرطوب و خشک در این ایستگاه وجود ندارد در صورتی که سنتج یک ماه خشک و یک ماه نیمه خشک و یک ماه نیمه مرطوب و یک ماه مرطوب دارد. بدین ترتیب در مریوان گذر از شرایط مرطوب به شرایط بسیار خشک سریع است. این امر در نتیجه افت شدید

-۳۲- در این اقلیم نما شاخص مرازی بیانی، $I=3$ از نویسنده می‌باشد.

میزان بارندگی و بالا رفتن دما حاصل می‌شود و از طرف دیگر مریوان دارای دو گروه مشخص ماههای بیابانی و خیلی مرطوب بوده و تنها دو ماه از سال فاقد این شرایط است، این امر شرایط کاملاً متفاوت زمستانی و تابستانی را در این ناحیه و اطرافش نشان می‌دهد، بطوریکه معلوم گردیده مریوان دارای زمستان بارانی و خیلی مرطوب بوده و در صورتیکه خشکی فیزیکی بسیار موثر در تابستان این ناحیه را تحت تأثیر قرار می‌دهد، در صورتیکه سنتدج علاوه بر ماههای خیلی مرطوب و بیابانی دارای ماههایی از درجات مختلف خشکی است، این امر می‌رساند که با اینکه خشکی فیزیکی در سنتدج در تابستان باندازه مریوان حاکمیت دارد، ولی زمستانها چندان مرطوب نبوده و تبدیل شرایط خیلی مرطوب به شرایط بیابانی حالت تدریجی دارد.


ب-شرایط اقلیمی (روش امبرژه)

عالم فرانسوی که مطالعات فراوانی در حوضه مدیترانه انجام داده، جهت تعیین شرایط اقلیمی ایستگاههای این حوضه پس از مطالعات فراوان سرانجام کاربرد فرمول زیرا را پیشنهاد کرده است:


$$Q^2 = \frac{2000P}{M^2 - m^2}$$

«در این فرمول Q_2 ضریب رطوبت و P میزان بارندگی سالانه بر حسب میلی‌متر و M معدل حداقل دمای گرمترین ماه سال و m معدل حداقل دمای سردترین ماه سال بر حسب درجه $^{\circ}K$ می‌باشد».

نتایج حاصله از کاربرد این فرمول برای سنتدج $Q_2=27$ و برای مریوان $Q_2=67$ درآمده است و با استفاده از کلیموگراف تنظیمی امبرژه نتایج حاصله برای سنتدج دارای شرایط اقلیمی نیم خشک سرد 23 و برای مریوان نیمه



شکل ۱۱- اقلیم نمای سنتدج (روشن ارینچ)



مرطوب سرد^{۳۴} بdst آمده است و این امر تقریباً با شرایط طبیعی هر دو ناحیه انطباق نشان می‌دهد.

ج- تیپ اقلیمی و ترازنامه آبی (روشن تورنث وایت) :

برای تعیین تیپ اقلیمی سندج و مریوان قبل از ترازنامه آبی یعنی عناصر سازنده چگونگی تغییرات نیاز آبی درماههای مختلف سال راطبق روش ذکر شده محاسبه کرده ونتایج بصورت جد اول شماره ۱۲، ۳۰، آمده شده است.

در این جداول تبخیر و تعرق بالقوه و تبخیر و تعرق بالفعل، کمبود و مازاد آب درماههای مختلف سال محاسبه شده و درنتیجه تبخیر و تعرق بالقوه برای سندج در طی سال ۷۶۳/۹ میلی‌متر و برای مریوان ۵/۹۱ میلی‌متر بdst آمده است. بطوریکه قبل اگفته شد میزان بارندگی سالانه برای سندج ۴۵ میلی‌متر و برای مریوان ۷۸۶ میلی‌متر است.

نتایج حاصله از مطالعه درجداول نشان می‌دهد که در سندج در مقابل ۳/۹۷ میلی‌متر مازاد آب ۱۱/۲ میلی‌متر کمبود آب مشاهده می‌گردد. لازم است یادآوی گردد که مازاد آب مربوط به دوره سرد سال بود و بیشتر این آب مازاد هدر می‌شود، در صورتیکه کمبود آب مربوط به دوره گرم سال بوده و نیاز آب شدیدی در این دوره احساس می‌گردد. در مورد مریوان نیز در مقابل ۱۴ میلی‌متر مازاد آب، ۵/۰۲۷ کمبود آب مشاهده می‌شود. در اینجا نیز مانند سندج مازاد آب مربوط به دوره سرد سال و کمبود آب مربوط به دوره گرم سال است. تصادف کمبود آب با دوره گرم مصادف به افزایش قابل ملاحظه دما وافت شدید بارندگی باعث غلبه چهره خشکی فیزیکی می‌گردد، ولی این خشکی در سراسر این نواحی به یک اندازه نیست، زیرا بخصوص در مریوان و اطراف آن خاک از ذخیره آب غنی بوده و با وجود افت بارندگی رطوبت لازم برای گیاه را برای چند مدتی تأمین می‌کند و فقط درماههای تابستان این حالت شدت یافته و خشکی با تمام خصوصیات خود تظاهر می‌یابد.

بِسْمِ اللَّهِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ
الْكِتَابُ عِزْمَةٌ لِلْمُجْاهِدِينَ
أَنَّمَا يَنْهَا اللَّهُ عَزَّ ذِيَّلَهُ عَنِ الْمُنْكَرِ
وَمَا يَنْهَا عَنِ الْمُنْكَرِ إِلَّا مَنْ
كَانَ كَافِرًا بِهِ وَمَا يَنْهَا عَنِ
الْمُنْكَرِ إِلَّا مَنْ
كَانَ كَافِرًا بِهِ

କୁଳାଳ ଶରୀର
କାନ୍ଦିଲା ପାତା
କାନ୍ଦିଲା ପାତା

درخاتمه مسأله ایکه دراینجا قابل ذکر است این که ساختمان زمین سندج و اطراف آن بطوریکه قبل نیز گفته شده بیشتر از سنگهای شیستی بوده و این خود عامل بسیار مهم در عدم نفوذ آب می‌باشد. بدین ترتیب بیشتر آبها در فصل سرد هدر رفته و در نتیجه در دوره گرم و خشک سالینها برخشکی هرچه بیشتر محیط افزوده می‌شود، در صورتیکه در مریوان شدت رطوبت به قدری است که حتی غرب دریاچه زروار (زریوار) را که ساختمان خارائی دارد، کاملاً فرسوده و خاک مرغوبی در سطح به وجود آورده است.

دراین جا برای نمایشنامه آبی نمودارهای مربوط به سندج و مریوان را که براساس جداول شماره ۱۲ و ۳۱ تهیه و ترسیم شده به صورت اشکال شماره ۱۳ و ۴۱ نشان داده وعلاوه بر آن تیپ اقلیمی هر دو ایستگاه براساس روش تورنت وايت مشخص شده و نتایج به صورت جداول شماره ۱۴ و ۵۱ نشان داده شده است.

نتایج حاصله از جدول شماره ۱۴ و ۵۱ نشان می‌دهد که سندج و مریوان به ترتیب از نظر شاخص رطوبت^{۳۰}، دارای شرایط نیمه مرطوب خشک و نیمه مرطوب و از جهت حرارت مؤثر^{۳۱}، برای هر دو ایستگاه دارای شرایط مزوثر مال (میانه دما) و از نظر تغییرات فصلی رطوبت مؤثر^{۳۲}، سندج دارای مازاد آب زمستانی و نیاز شدید تابستانی و مریوان دارای کمبود آب تابستانی و از جهت تمرکز تابستانی حرارت مؤثر^{۳۳} هر دو ایستگاه دارای شرایط بری میانه می‌باشند.


۳۰- Moisture Index

۳۱- Thermal efficiency

۳۲- Seasonal variation of Effective moisture


۳۳- Summer concentration of Thermal efficiency

شکل ۱۲ - نمودار تراز نامه آبی سندسج (روش (Thorntthwaite



نمودار تراز نامه آبی مرغان (روشن)

(Thornthwaite)



جدول شماره ۴-۱ - علاوه تیپ اقلیمی سنتندج - مریوان
(روش توزنیت و پایت)

سنتندج	C_1	B'_2	s_2	b'^2
	نیمه مرطوب خشک	نیمه مرطوب (میاندهما)	مازاده زیاد آب در مستان	بری میانده
مریوان	C_2	B'_2	s_2	بری میانده

جدول شماره ۵-۱ - آمار مقایسه‌ای تراز نامه‌آبی در سنتندج و مریوان

تیپ اقلیمی	شاخص	% کمپودیه	% مازاد	کمپوداب	مازاد آب	بارندگی	/تابستافی	نیاز آبی (تبغیر و ایستگاه)	نیاز آبی (میانی متر)	نیاز آبی (میانی متر)	دطوبت
سنتندج	۷۶۳/۹	۰/۸۵	۰/۰۵	۱۹۷/۳	۱۱۰/۲	۲۰۵/۸	۱/۱۱۰	۱۰۰/۰	۰/۰۷۹	۰/۹۶۷	-۱/۴۳
مریوان	۷۹۱/۰	۰/۶۵	۰/۷۸۶	۰/۰۷۵	۰/۰۵۷	۰/۰۲۲	۰/۰۵۰	۰/۰۴۱	۰/۰۴۰	۰/۰۷۷	۱/۶۱۱