

تحلیل ساختار دمای ماهانه ایران

سید ابوالفضل مسعودیان

گروه جغرافیا - دانشگاه اصفهان

چکیده

پیش از آنکه بتوان از اقلیم زایشی (Genetic Climatology) ایران سخن گفت باید ساختار زمانی و مکانی عناصر اقلیمی در قلمرو ایران زمین روشن شده باشد. کوشش این مقاله آن است تا با بهره‌گیری از اصول سیستمهای اطلاعات جغرافیایی و بکارگیری روشهای چگال‌سازی و میانمایی پرتویی روشنگر بر ساختار دمای ماهانه ایران بیاندازد و نقش ارتفاع، عرض و طول جغرافیایی را در ساختار مکانی دما آشکار سازد. اینگونه مدلها از این سودمندی نیز برخوردارند که هم امکان برآورد دمای ماهانه هر نقطه دلخواه کشور را فراهم می‌آورند و هم راه را برای تحلیل حساسیت باز می‌کنند. برای نمونه این بررسی روشن ساخت که با هر یک درجه افزایش دمای میانگین ایران زمین ارتفاع همدمای صفر درجه حدود ۱۶۰ متر بالاتر خواهد رفت و از توان انباشت برف و یخ در کوهستانها کاسته خواهد شد.

واژه‌های کلیدی: دما، الگوی ماهانه دما، رابطه دما - ارتفاع، تراز همدمای صفر درجه

پیشگفتار

موقعیت جغرافیایی ایران در عرض میانه دو پیامد مهم برای کشور ما به دنبال داشته است. نخست آنکه به سبب حاکمیت پرفشار جنب حاره بارش دریافتی ایران اندک است. دوم آنکه گسترش ایران بین مدار ۲۵ تا ۴۰ درجه شمالی اقلیم نسبتاً گرمی را بر ایران چیره ساخته است. از این گذشته نقش همزمان عرض جغرافیایی و ارتفاع بر روی دما و پیچیدگی ناهمواری ایران تباین دما بین بخشهای مختلف کشور را پدید آورده است. بویژه در فصل سرد اختلاف دمای میانگین سردترین و گرمترین نقاط کشور آنچنان زیاد است که عملاً بخشهای مختلف

کشور همزمان فصول متفاوتی را تجربه می‌کنند. این تنوع و گونه‌گونی اقلیمی منشأ تفاوت جغرافیایی شگرفی در بسیاری از وجوه زندگی و فعالیت‌های انسانی در ایران است.

با این حال خشکی اقلیم ایران پژوهشگران را به حق بیشتر متوجه بارش ساخته است تا دما و به همین سبب ویژگیهای بارشی کشور بیشتر از ویژگیهای دما مورد توجه قرار گرفته است. برخی از پژوهش‌هایی که مستقیم یا غیرمستقیم حاوی بخشهایی از ویژگیهای دما در ایران هستند از این قرارند: گنجی (۱۳۳۴)، جعفرپور (۱۳۶۶)، فریفته (۱۳۶۶)، جعفرپور (۱۳۶۷)، علیجانی (۱۳۶۹)، حجازی زاده (۱۳۷۲)، علیجانی (۱۳۷۴)، فرج زاده (۱۳۷۴)، قائمی و دیگران (۱۳۷۴)، مالکی (۱۳۷۵)، مرادی پور (۱۳۷۵)، خوش اخلاق (۱۳۷۷).

در زمینه روشهای میانایی داده‌های اقلیمی بویژه دما و بارش پیشرفت‌های بزرگی بدست آمده (Daly I, 1994) مدلی قطعه به قطعه خطی را برای میانایی دما و بارش معرفی کرده است. (Johnson et al., 1997) نمونه‌ای از کاربرد این مدل که موسوم به PRISM است را ارائه کرده‌اند.

داده‌ها و روش شناسی

در این نوشتار مبنای داوریه‌ها درباره ویژگیهای دمای ایران داده‌های ۱۱۸ ایستگاه اقلیمی بوده که میانگین دمای ماهانه آنها در دست بوده است. برای ارزیابی الگوی مکانی دما نخست یک چهارجوب پوش به مختصات طولی ۴۴ تا ۶۴ درجه شرقی و عرضی ۲۵ تا ۴۰ درجه شمالی تعریف شد. سپس با بهره‌گیری از توابع تبدیل مرکاتور اصلاح شده (پاپلی ۱۳۶۷) دستگاه مختصات مسطحاتی بدست آمد که طول و عرض آن از روابط زیر محاسبه می‌شود:

$$x = 11/11374581 (\lambda + 180) - 2489/4567761$$

$$y = 637765 \text{ Sin } \varphi - 269/1085174$$

در اینجا x و y طول و عرض مسطحاتی و λ و φ طول و عرض جغرافیایی هستند. این دستگاه به مختصات طولی (۲۲۳ و ۰) و عرضی (۱۴۱ و ۰) بدست می‌آید. محور طولهای دستگاه به ۱۵۹ بخش و محور عرضها به ۱۰۱ بخش تقسیم گردید و به این ترتیب یاخته‌هایی به اندازه تقریبی 14×14 کیلومتر به دست آمد. مقدار دمای گره‌های پیرامون این یاخته‌ها به روش میانایی

Kriging برآورد گردید و سپس باخته‌های بیرون از مرز خاک اصلی ایران زمین حذف گردید. عملیات برآورد برای دوازده ماه ژانویه تا دسامبر، دمای میانگین سالانه و ارتفاع ایستگاهها انجام گرفت. بنابراین دمای دوازده ماه سال، دمای سالانه و ارتفاع از سطح دریا روی ۸۱۴۴ متری دستگاه مختصات مسطحاتی بدست آمد. پایه تمامی محاسبات بعدی و داوریهایی که درباره دمای ایران انجام پذیرفته همین برآوردها بوده است. در انجام این محاسبات عمدتاً از نرم افزار Surfer و Splus استفاده کرده ایم.

الگوی ماهانه دما

با محاسبه مقدار میانگین مکانی برای هر یک از نقشه‌های همدمای ماهانه رژیم دمای ایران آشکار گردید (جدول ۱). چنانکه انتظار می‌رود یک رژیم دمای قاره‌ای عرض میانه بر ایران حاکم است (نمودار ۱). ژانویه سردترین ماه ایران است (نقشه ۱) و میانگین دمای کشور در آن ماه ۵/۷ درجه سلسیوس است. در ژوئیه (نقشه ۲) دمای کشور به اوج می‌رسد و به ۲۹/۶ درجه سلسیوس افزایش می‌یابد. استیلای اقلیم قاره‌ای بر رژیم دمای ایران سبب شده است تا نوسان دمای کشور در حدود ۲۴ درجه سلسیوس باشد. الگوی زنگدیس تغییرات ماهانه دما نیز ناشی از تغییرات زاویه تابش خورشید در طول سال و جابجایی دستگاه‌های همدیدی (Synoptic System) است که اقلیم ایران را می‌سازند.

بررسی تغییرپذیری مکانی دما روشن می‌سازد که در ماههای سردتر همگنی مکانی دما کمتر است و تباین دمای نقاط مختلف کشور با یکدیگر افزایش می‌یابد (جدول ۱). در گرمترین ماه سال (ژوئیه) همگنی دمای ایران به بیشترین مقدار می‌رسد (با تغییر پذیری مکانی ۱۲ درصد) و در سردترین ماه سال (ژانویه) تباین دمای کشور بیشینه می‌شود (با ۹۳ درصد تغییرپذیری مکانی). بنابراین با گرمتر شدن هوا همگنی دمای کشور نیز افزایش می‌یابد.

محاسبات نشان می‌دهد که میانگین دمای سالانه ایران ۱۸ درجه سلسیوس است که نسبت به میانگین دمای سیاره یعنی ۱۵ درجه سلسیوس ۳ درجه گرمتر است.

رابطه دما - ارتفاع در ایران

برآزش یک مدل خطی به دمای برآوردی هر گره با ارتفاع برآوردی همان گره بر روی نقشه‌های دمای ماهانه نشان می‌دهد که با توجه به تعداد گره‌ها (۸۱۴۴) تمامی مدل‌های دما-ارتفاع در هر سطح اطمینان دلخواه معنا دارند (جدول ۲). در ماههای سرد سال که ضخامت وردسپهر (*Troposphere*) کاهش می‌یابد افتاهنگ متوسط بیشتر می‌شود بطوری که در ژانویه مقدار آن به حدود ۸ درجه سلسیوس در هر ۱۰۰۰ متر می‌رسد. در ماههای گرم با افزایش ضخامت وردسپهر افتاهنگ کاهش می‌یابد و در ژوئیه حدود ۴/۴ درجه سلسیوس در هر ۱۰۰۰ متر است. مدل‌های دما - ارتفاع ایران گویای آن است که میانگین ارتفاع همدمای صفر درجه در ایران حدود ۴۰۰۰ متر است. در ماههای ژوئن، ژوئیه، اوت و سپتامبر ارتفاع همدمای صفر بیش از ۵۴۰۰ متر است. در ژانویه همدمای صفر تا ارتفاع ۱۸۰۰ متری پائین می‌آید و در ژوئیه تا ۷۸۰۰ متری بالا می‌رود (جدول ۲). در ایران بطور متوسط با هر درجه افزایش دمای کشور همدمای صفر درجه حدود ۱۶۰ متر به سوی چکادها بالا می‌رود (جدول ۲).

مدل چندمتغیره دما

گذشته از ارتفاع، طول و بویژه عرض جغرافیایی در شکل‌گیری الگوی مکانی دما نقش دارند. برآزش یک مدل چند متغیره به دمای سالانه نشان می‌دهد که طول، عرض و ارتفاع نزدیک به ۹۳ درصد تغییرات مکانی دمای ایران را توضیح می‌دهند. این مدل در هر سطح اطمینان دلخواه معنادار است.

$$T = 28.7 + 0.0062x - 0.0087y - 0.0048h$$

در اینجا T میانگین دمای سالانه، x و y مختصات طولی و عرضی در دستگاه مختصات مرکاتور اصلاح شده و h ارتفاع از سطح دریا به متر است. همچنانکه از این مدل می‌آید با حرکت از غرب به شرق دمای کشور با آهنگ ۶/۲ درجه سلسیوس به ازاء هر ۱۰ هزار کیلومتر افزایش می‌یابد. نقش عرض جغرافیایی در الگوی مکانی دما بارزتر است و از جنوب به شمال دمای سالانه با آهنگ ۸/۷ درجه به ازاء هر هزار کیلومتر کاهش می‌یابد. افت عمودی دما در این مدل ۴/۸ درجه به ازاء هر ۱۰۰۰ متر است. این بدان معناست که اثر تغییر ارتفاع بر مرزبندی‌های دمایی

حدود ۵۰۰ بار بزرگتر از اثر عرض جغرافیایی است. بنابراین دمای سالانه ایران عمدتاً از پیکربندی ناهمواری پیروی می‌کند (نقشه ۳). درعین حال این اصل در مورد دمای ماهانه هم درست است. معادلات گرادیان دمای ماهانه ایران که به همین طریق محاسبه شده‌اند (جدول ۳) نشان می‌دهند که دمای ایران نخست تابع ارتفاع و در درجه بعد تابع عرض جغرافیایی است. نکته جالب توجهی که از این روابط آشکار می‌شود آن است که در ماههای اوت، سپتامبر و اکتبر الگوی مکانی دمای کشور دگرگون می‌شود و دما از غرب به شرق کاهش می‌یابد.

روابط آماری (جدول ۳) گذشته از اینکه ساختار مکانی دمای ماهانه ایران را نشان می‌دهند ابزار سودمندی برای برآورد دما نیز هستند. این مدل‌های ساده این امکان ارزشمند را فراهم می‌آورند تا با دقت قابل قبول الگوی ماهانه دمای هر نقطه دلخواه در قلمرو ایران زمین را برآورد کنیم.

نتیجه گیری

از محاسباتی که بر روی بیش از ۱۱۰ هزار داده برآوردی که محصول بیش از ۱۸۰۰ داده دیده‌بانی شده بود انجام پذیرفت آشکار گردید که میانگین دمای ایران ۱۸ درجه سلسیوس است و بصورت زنگدیس از ژانویه تا ژوئیه افزایش می‌یابد. نوسان متوسط دمای کشور حدود ۲۴ درجه سلسیوس است که نشانگر چیره‌گی اقلیم قاره‌ای بر ایران است. همدمای صفر درجه طور متوسط در ارتفاع ۴۰۰۰ متری استقرار می‌یابد اما در فصل سرد تا ارتفاع ۱۸۰۰ متر نیز همین می‌آید. میانگین افتاهنگ دمای کشور ۶/۴ درجه سلسیوس به ازاء هر ۱۰۰۰ متر است که در فصل گرم از مقدار آن کاسته می‌شود. ساختار مکانی دمای کشور نخست از اثر ارتفاع و سپس از عرض جغرافیایی پیروی می‌کند و در ماههای اوت، سپتامبر و اکتبر روند غربی - شرقی دما برتلاف سایر ماههای سال کاهش یافته است. دست کم ۶۷ درصد و حداکثر ۹۸ درصد از تغییرات مکانی دمای ایران را می‌توان با یک مدل خطی از طول، عرض و ارتفاع توضیح داد.

برای آگاهی بیشتر از ساختار مکانی دمای ایران و دستیابی به نقشه‌های همدمای ماهانه

می‌توانید به نشانی زیر مراجعه کنید:

جدول ۱. آماره های مکانی دمای ماهانه ایران

مکان	دسامبر	نوامبر	اکتبر	سپتامبر	اوت	ژوئیه	ژوئن	مئی	آوریل	مارس	فوریه	ژانویه
تهران	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
اصفهان	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
مشهد	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
شیراز	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
کرج	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
سمنان	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
قزوین	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
زنجان	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
اردبیل	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
گیلان	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
مازندران	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶
اصفهان	۱۳۸	۱۳۶	۱۳۴	۱۳۲	۱۳۰	۱۲۸	۱۲۶	۱۲۴	۱۲۲	۱۲۰	۱۱۸	۱۱۶

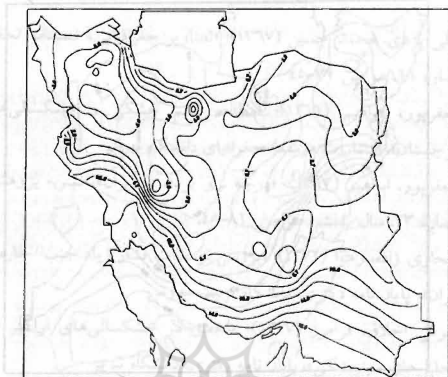
جدول ۲. مدل‌های دما - ارتفاع ایران

ماه	مدل دما - ارتفاع	ضریب تعیین	تراز همدای صفر	حساسیت T به H متر به درجه
ژانویه	$T = 14.3 - 0.0079h$	۰.۵۱۷۳	۱۸۰۰	۱۲۷
فوریه	$T = 15.8 - 0.0076h$	۰.۴۷۸۸	۲۰۰۰	۱۳۲
مارس	$T = 19.1 - 0.0069h$	۰.۴۵۳۳	۲۸۰۰	۱۴۵
آوریل	$T = 24.8 - 0.0064h$	۰.۴۶۹۱	۳۹۰۰	۱۵۶
مئی	$T = 30.1 - 0.0060h$	۰.۴۳۹۴	۴۶۰۰	۱۵۴
ژوئن	$T = 33.1 - 0.0055h$	۰.۴۸۸۷	۶۰۰۰	۱۸۲
ژوئیه	$T = 34.5 - 0.0044h$	۰.۳۷۸۵	۷۸۰۰	۲۲۷
اوت	$T = 33.5 - 0.0047h$	۰.۴۳۳۰	۷۱۰۰	۲۱۳
سپتامبر	$T = 30.7 - 0.0057h$	۰.۵۲۱۶	۵۴۰۰	۱۷۵
اکتبر	$T = 26.2 - 0.0068h$	۰.۵۴۷۷	۳۹۰۰	۱۴۷
نوامبر	$T = 20.8 - 0.0070h$	۰.۵۵۹۴	۳۰۰۰	۱۴۲
دسامبر	$T = 15.9 - 0.0074h$	۰.۵۲۷۱	۲۱۰۰	۱۳۵

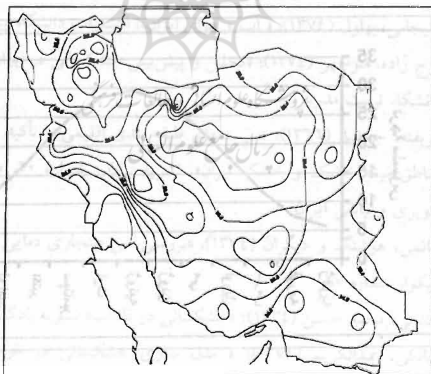
جدول ۳. معادلات مکانی دمای ماهانه ایران

مدل‌های مکانی دمای ماهانه	ضریب تعیین
Jan = $18.756x + 0.0094x^2 - 0.0083y - 0.0058h$	۰.۸۷۸۴
Feb = $19.870x + 0.0128x^2 - 0.0083y - 0.0058h$	۰.۸۷۷۷
Mar = $22.1391x + 0.0157x^2 - 0.0079y - 0.0049h$	۰.۸۴۲۲
Apr = $27.0744x + 0.0182x^2 - 0.0076y - 0.0047h$	۰.۸۰۰۸
May = $31.1214x + 0.0178x^2 - 0.0071y - 0.0047h$	۰.۸۷۶۲
Jun = $34.8116x + 0.0176x^2 - 0.0071y - 0.0040h$	۰.۸۴۳۱
Jul = $37.1218x + 0.0173x^2 - 0.0071y - 0.0033h$	۰.۸۶۶۶
Aug = $37.8112x + 0.0170x^2 - 0.0071y - 0.0036h$	۰.۸۳۲۸
Sep = $35.7319x + 0.0160x^2 - 0.0071y - 0.0040h$	۰.۸۱۴۵
Oct = $32.1700x + 0.0142x^2 - 0.0071y - 0.0052h$	۰.۸۳۸۵
Nov = $26.7623x + 0.0129x^2 - 0.0071y - 0.0054h$	۰.۸۷۱۷
Dec = $20.7841x + 0.0124x^2 - 0.0071y - 0.0050h$	۰.۸۶۴۹
Annual = $28.9249x + 0.0126x^2 - 0.0071y - 0.0048h$	۰.۹۲۶۹

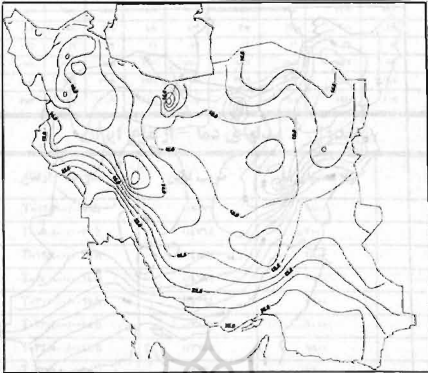
نقشه ۱) میانگین دمای ایران زمین در ژانویه



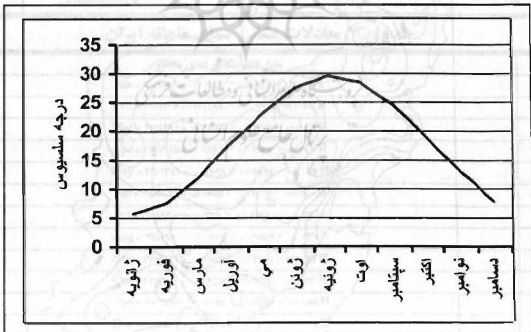
نقشه ۲) میانگین دمای ایران زمین در ژوئیه



نقشه ۳) میانگین سالانه دمای ایران زمین



نمودار ۱) میانگین ماهانه دمای ایران زمین



- ۱- پاپلی یزدی، محمد حسین (۱۳۶۷). «تصاویر جغرافیایی» فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۱۱، صص ۷۱-۴۵
- ۲- جعفرپور، ابراهیم (۱۳۶۶). «مطالعه اقلیم خشکی و خشکسالی‌ها در سیستان و بوچستان»، انتشارات مؤسسه جغرافیای دانشگاه تهران
- ۳- جعفرپور، ابراهیم (۱۳۶۷). «درجه بری بودن در ایران». نشریه پژوهش‌های جغرافیایی، شماره ۲۳، سال بیستم، صص ۸۱-۴۸.
- ۴- حجازی زاده، زهرا (۱۳۷۲). «بررسی نوسانات فشار زیاد جنب حاره در تغییرات فصل ایران»، پایان نامه دکتری، دانشگاه تربیت مدرس
- ۵- خوش اخلاق، فرامرز (۱۳۷۷). «تحقیق در خشکسالی‌های فراگیر ایران با استفاده از تحلیل‌های سینوپتیکی»، پایان نامه دکتری، دانشگاه تبریز
- ۶- علیجانی، بهلول (۱۳۶۹). «چگونگی تشکیل فرابار سیبری و اثر آن بر اقلیم شرق ایران»، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، سال پنجم، شماره ۱۷
- ۷- علیجانی، بهلول (۱۳۷۴). «آب و هوای ایران»، انتشارات دانشگاه پیام نور
- ۸- فرج زاده، منوچهر (۱۳۷۴). «تحلیل و پیش‌بینی خشکسالی در ایران»، پایان نامه دکتری، دانشگاه تربیت مدرس، «شکاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی»
- ۹- فریفته، جمشید (۱۳۶۶). «سیستم‌های طبقه بندی اقلیمی با تأکید بر مطالعه موردی در مناطق نیمه خشک و خشک ایران»، نشریه بیابان، شماره ۲۰، مرکز تحقیقات مناطق کویری و بیابانی ایران
- ۱۰- قائمی، هوشنگ و دیگران (۱۳۷۴). «بررسی بی‌هنجاری دمایی در اردیبهشت ۱۳۷۱»، نیکوار شماره ۲۷
- ۱۱- گنجی، محمد حسن (۱۳۳۴). «خشکسالی در قانات» نشریه یادگار، جلد ۵، شماره ۳
- ۱۲- مالکی، عبدالکریم (۱۳۷۵). «مدل سازی خشکسالی در غرب کشور»، پایان نامه کارشناسی ارشد هواشناسی، سازمان هواشناسی کشور

۱۳- مردای پور، محمد (۱۳۷۵)؛ «مطالعه و بررسی خشکسالی در ایران»، پایان نامه کارشناسی ارشد، مؤسسه ژئوفیزیک

- 14- Daly, C., R.P. Neilson, and D.L. Phillips, (1994), A Statistical-Topographic Model for Mapping Climatological Precipitation over Mountainous Terrain, *J. Appl. Meteor.*, 33, 140-158
- 15- Johnson, G.L., C. Daly, G.H. Taylor, C.L. Hanson, and Y.Y. Lu, (1997), GEM Model Temperature and Precipitation Parameter Variability, and Distribution Using PRISM, In *Proc., 10th AMS Conf. On Applied Climatology*, Amer. Meteorological Soc., Reno, NV, Oct. 20-24/

