

دکتر بهروز ساری صراف<sup>۱</sup>

جاوید جامعی<sup>۲</sup>

مدل سازی و پیش بینی درجه ی حرارت ایستگاه های منتخب غرب کشور

## Modeling and the Prediction of Temperature in Selected Stations of the Country

*Dr. Behrooz Sari Saraf  
Javid Jamei*

### Abstract:

Temperature is one of the important climatic factors influencing directly the human life. Therefore, the prediction and recognition of temperature changes with result in better water resources management and

---

۱ - استادیار گروه جغرافیا طبیعی دانشگاه تبریز

۲ - دانشجوی دوره دکتری رشته اقلیم شناسی دانشگاه تبریز

the economic activities relying upon natural environment. We have estimated and predicted the future years temperatures using the 19 years temperature records of Sanaday and Miandoab Stations. At first the seasonal trend and changes of temperature have been determined for the stations under study, followed by an estimation of relevant data analysis using time series method. Accordingly, a minor increase is shown in temperature at both stations, and the maximum seasonal index changes belong to summer. The ANOVA calculations didn't indicate any essential variability during the statistical period.

**Keywords :** Stochastic climatic modeling, SARIMA Model, Climatic Variability.

#### خلاصه:

دما یکی از عناصر مهم اقلیمی است که تأثیر مستقیمی بر زندگی انسان دارد لذا پیش بینی و شناسایی تغییرات درجه ی حرارت موجب مدیریت بهتر منابع آب و فعالیتهای اقتصادی متکی به محیط طبیعی می شود. در این تحقیق با استفاده از آمار ۱۹ ساله ی درجه ی حرارت ایستگاه های سنتدج و میاندوآب، به برآورد و پیش بینی درجه ی حرارت در سال های آتی توجه شده است. ابتدا روند و تغییرات فصلی دمای ایستگاه های مورد مطالعه تعیین شده و سپس با استفاده از روش سری های زمانی، برآورد داده های مورد نظر انجام گرفته است. روند دمای هر دو ایستگاه افزایش جزئی را نشان می دهد. بیش ترین ضریب تغییرات فصلی به فصل تابستان (فصل گرم سال) مربوط است. آزمون تحلیل واریانس هیچ گونه تغییر مهمی را در طول دوره آماری مورد مطالعه نشان نداد.

## مقدمه:

مطالعات جغرافیایی اساس آمایش سرزمین و برنامه ریزی محیطی است لذا شناخت جغرافیای یک منطقه اتخاذ تدبیر اساسی و منطقی را در قالب یک برنامه‌ی محیطی میسر می‌سازد. از بین عوامل و عناصر جغرافیایی موثر، اقلیم یکی از جلوه‌های بارز طبیعت به شمار می‌آید. اقلیم و عوامل مربوط به آن از جمله بارش، دما، رطوبت .... و تغییرات احتمالی این عناصر در طول یک دوره‌ی زمانی می‌تواند تأثیر مهمی در محیط زندگی انسانی داشته باشد لذا شناخت عناصر مذکور و تغییرات مربوط از طریق مدل بندی آماری عوامل اقلیمی و تبدیل آن‌ها به واحدهای کمی امکان بهره‌وری بهتر را از طبیعت و امکانات خدادادی آن فراهم می‌آورد. دانشمندان زیادی در جهان به مقوله‌ی پیش‌بینی و شناخت درجه‌ی حرارت پرداخته‌اند. از آن جمله تورک<sup>۱</sup> و همکارانش (۱۹۹۵) تغییرات روند درجه‌ی حرارت سالیانه‌ی ترکیه را از سال ۱۹۳۰ تا ۱۹۹۳ با استفاده از داده‌های ۸۵ ایستگاه تجزیه و تحلیل کردند. نتیجه‌ی تحقیق حاکی از آن است که فلات آناتولی دارای روند افزایش درجه‌ی حرارت بوده‌اما نواحی ساحلی از این روند تبعیت نکرده، روند منفی داشته‌اند. سرددترین سال‌های درویه‌ی آماری مورد مطالعه سال‌های ۱۹۹۲ تا ۱۹۹۳ در اکثر ایستگاه‌ها بوده‌است. در تحقیقی دیگر، لایت<sup>۲</sup> (۱۹۹۶) دما و بارش سالانه‌ی کشور پرتغال را به کمک مدل‌های اتورگرسیو پیش‌بینی کرد و نتیجه گرفت که دما و بارش دارای نوسان‌های سالانه و دهه‌ای است. در همان سال، تایکو و سان<sup>۳</sup> (۱۹۹۶) مدل اتورگرسیو را برای پیش‌بینی بارش‌های رگباری رودخانه‌ی تانشیو بکار برندند.

در میان تحقیقاتی که در مورد پیش‌بینی عناصر اقلیمی در ایران صورت گرفته، می‌توان به مقاله‌ی رسولی (۱۳۸۰) اشاره کرد. نامبرده درجه‌ی حرارت ۴۶ سال (۱۹۵۱ - ۱۹۹۶) ایستگاه تبریز را با استفاده از تکنیک‌های مختلف آماری از جمله ARIMA مدل‌سازی نمود و

1-tourke

2-Solange Mendonca Leite

3-Jan – Taikuo and Yung – Hsin Sun

ایستگاه تبریز را با استفاده از تکنیک های مختلف آماری از جمله ARIMA مدلسازی نمود و وجود الگوی چرخه ای با سیکل ۱۲ ماهه را از خصوصیات درجه ی حرارت تبریز شناسایی کرد. نتایج تحقیق روند صعودی دمای ماهانه را نشان می دهد که ناشی از توسعه ای فیزیکی شهر تبریز و تغییرات سیستم های جوی بزرگ مقیاس است.

ترابی (۱۳۸۰) در رساله ای دکتری خود تغییرات دما و بارش ایران را با استفاده از داده های ۴۵ ایستگاه هواشناسی در خلال سالهای ۱۹۶۶ تا ۱۹۹۵ تحقیق کرد. در ابتدای کار از طریق تکنیک تحلیل خوش ای، پنج منطقه ای اقلیمی تعیین نمود و سپس از هر منطقه یک ایستگاه به عنوان نماینده انتخاب کرد. در ادامه با استفاده از مدل احتمالی SARIMA تغییرات حداقل و حداکثر درجه ی حرارت و میانگین بارش را ارزیابی کرد. نتایج تحقیق حاکی از آن است که تغییرات حداقل درجه ی حرارت و بارش در اکثر ایستگاه ها معنی دار نبود ولی تغییرات حداکثر دما به جز ایستگاه بندر لنگه در بقیه ای ایستگاه ها معنی دار بود.

### مواد و روشها

در این تحقیق میانگین ماهانه ی دمای ایستگاه های سنتدج و میاندوآب طی سال های ۱۹۸۱ الی ۱۹۹۸ (۱۹ سال) مورد استفاده قرار گرفته و تمامی داده ها از طریق سازمان هواشناسی کل کشور و ادارات کل هواشناسی استان های کردستان و آذربایجان غربی تهیه شده اند. (جدول شماره ۱)

جدول ۱ مشخصات آماری ایستگاه های سنتدج و میاندوآب

ایستگاه	ارتفاع	عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی	دوره آماری درجه حرارت
سنتدج	۱۳۷۳۴	۳۵ و ۲۰ N	۴۷ و ۰ E	(۱۹۸۱ - ۱۹۹۸)
میاندوآب	۱۳۱۴	۳۶ و ۵۸ N	۴۶ و ۶ E	(۱۹۸۱ - ۱۹۹۸)

نتصان داده‌ها در ایستگاه‌های مورد مطالعه به جز چند مورد انداک دیده شد و موارد موجود نیز با استفاده از روش‌های کمی تفاضل‌ها و روش همبستگی خطی (مطالعه رگرسیون) بازسازی گردید. برای این منظور ایستگاه‌های پایه‌ی سنجش و میاندوآب به ترتیب ایستگاه‌های سفر و مهاباد تعیین گردید.

برای بیان همگنی داده‌ها روش‌های کمی کاربردی تر بدشمار می‌آیند. برای این منظور از روش آزمون توالی (Dnbalehها) استفاده شد که با سطح اطمینان  $< 5\%$  احتمال همگنی داده‌ها تائید گردید. برای انجام این آزمون از نرم افزار آماری spss<sup>1</sup> استفاده شد (جدول شماره ۲).

جدول ۲ آزمون نرمال بودن داده‌ها (ران تست)

مشخصات آزمون ران تست	دماهی سنتدج	دماهی میاندوآب
Test Value	13.60	12.75
Cases < Test Value	114	114
Cases $\geq$ Test Value	114	114
Total Cases	228	228
Number of Runs	39	39
Z	-10.09	-10.09
Asymp.Sig.(2-tailed)	.000	.000

تجزیه و تحلیل سری‌های زمانی به طور نظری و عملی از سال‌های ۱۹۷۰ به بعد برای پیش‌بینی و کنترل به سرعت توسعه پیدا کرده است. این تحلیل معمولاً به داده‌هایی مربوط می‌شود که مستقل نبوده، به طور متوالی به هم وابسته‌اند (بزرگ‌نیا نیرومند، ۱۳۷۸). همین وابستگی بین مشاهدات متوالی است که مورد توجه قرار می‌گیرد و پیش‌تر در زمینه‌ی پیش‌بینی کارآیی دارد.

ایده‌ی استفاده از مدل ریاضی برای توصیف رفتار پدیده‌ای فیزیکی به خوبی جا افتاده است. گاهی ممکن است بر پایه‌ی قوانین فیزیکی مدلی به دست آوریم که ما را قادر به محاسبه‌ی مقدار تقریباً دقیق کمی بنماید. اگر محاسبه‌ی دقیق امکان پذیر باشد، چنین مدلی کاملاً قطعی و مدل مورد نظر مدل جبری خواهد بود (مشکانی، ۱۳۷۱).

مدل‌های سری‌هایی که برای پیش‌بینی و بررسی تغییرات زمانی پدیده‌ها در طول زمان به کار می‌روند، در حقیقت مدل‌های تصادفی هستند (استورچ و زویرز، نقل از ترابی ۱۳۸۰) بنابر این یک سری زمانی، مجموعه‌ای از مشاهدات است که در طول زمان به دنبال هم ازفرآیند یا سیستم مورد مطالعه تولید می‌شود. تجزیه و تحلیل سری‌های زمانی دارای چهار هدف توصیف، تشریح، پیش‌بینی و کنترل می‌باشد. در تحقیق حاضر توصیف و پیش‌بینی مد نظر بوده است. مولفه‌های اصلی سری زمانی عبارتند از: روند، تغییرات فصلی، تغییرات دوره‌ای و تغییرات نامنظم که در مطالعه‌ی حاضر روند و تغییرات فصلی درجه‌ی حرارت ایستگاه‌های سنترج و میاندوآب بررسی شده است. با توجه به مولفه‌های فوق، الگوی سری زمانی به صورت زیر درخواهد آمد (بزرگ‌نیا - نیرومند، ۱۳۷۸).

$$X_t = T + S + C + I$$

تغییرات دوره‌ای و  $I$  تغییرات نامنظم سری است. حال با توجه به این مولفه‌ها به بررسی ویژگی‌های مهم یک سری زمانی می‌پردازیم.

### مدل‌بندی و پیش‌بینی

اگر داده‌های سری زمانی دارای اثر فصلی یا روند است، باید آن‌ها در جهت ایستایی سوق داد؛ یعنی سعی شود سری مناسبی را که سطح ثابتی داشته و همچنین ایستاده، ایجاد کرد. این ایده با اختیار کردن تفاضل گیری مناسب فصلی یا غیرفصلی و یا هر دو با هم تامین می‌شود. در سری‌های زمانی با اثر فصلی و روند ابتدا بایستی طول دوره‌ی تناوب را از روی نمودار سری زمانی اولیه مشخص کرد. پس از یافتن مناسب ترین درجه‌ی تفاضل گیری، با توجه به ویژگی‌های مدل‌های تصادفی به ویژه با توجه به نمودارهای

ضرایب خود همبستگی (ACF) و خود همبستگی جزئی (PACF) مراتب d یا (MA) و p یا (AR) فصلی و غیر فصلی مدل تصادفی مناسب را می توان شناسایی کرد. برآوردهای اولیه برای پارامترهای آن فراهم خواهد شد. سپس براساس این برآوردها، بهترین مدل برآش داده شده با توجه به ملاک زیر انتخاب خواهد شد:

$AIC^1$	$RV$	$Approx. Prob$	الف ) ملاک <sup>2</sup> ج )
احتمال تقریبی مشاهده نسبت T			

برآش با دو معیار اول (AIC و RV) فاصله‌ی دو توزیع را کم می کند. یعنی هرچه مقادیر این دو کمتر باشد، نشان دهنده‌ی این است که توزیع برآش داده شده نزدیکتر به توزیع داده‌های اولیه‌ی سری زمانی است و مدل بهتر است. Approx. Prob احتمال تقریبی مشاهده نسبت T را به طور تصادفی نشان می دهد. هرچه این نسبت در مقایسه با احتمال خطای از پیش تعیین شده کوچکتر باشد، وجود پارامتر در مدل ضروری تر است.

سری‌های زمانی اقلیمی اغلب نایستاً تلقی می شوند لذا مدل‌های تصادفی سازگار با سری‌های نایستا باید مد نظر قرار گیرند. همچنین اگر در سری زمانی پس از هر 2 فاصله‌ی زمانی پایه، شباهت‌هایی رخ دهد. سری رفتار تناوبی با دوره‌ی تناوب  $d$  از خود نشان می دهد. در واقع مدل‌های فصلی ضریب منطبق بر ساختار کلی ARIMA و رفتار تناوبی داده‌ها بوده اند لذا<sup>3</sup> Seasonal ARIMA مدل تصادفی مناسب با عناصر اقلیمی تشخیص داده شده است (پروین، ۱۳۸۱، جامعی ۱۳۸۱). مدل مذکور همانند ARIMA از مولفه‌های خود بازگشت و میانگین متحرک که همبستگی بین داده‌ها و تاثیر داده‌ها از ضریب‌های تصادفی را روشن می‌سازد، شکل گرفته است. این مدل با نماد کلی SARIMA(p.d.q)(P.D.Q) نمایش داده می‌شود. P.p به ترتیب خود بازگشت فصلی و غیرفصلی، q.Q میانگین متحرک فصلی و غیرفصلی، و d.D تفاضل گیری فصلی و غیرفصلی را شامل می‌شود.

1- Akaike Information Criterion

2- Reiduals Variance

3 - Seasonal Autoregressive Integrated Moving Average

تفاضل گیری فصلی در واقع فرایند ایستای سری بوده که طی آن هر داده از S داده قبل از خود کم می شود.

$B =$  عملگر یا اپراتور پس رونده ،  $D =$  مرتبه ی تفاضل گیری ،  $S =$  دوره تناب  $;$

$$Y_t = (1 - B^S) D Z_t$$

### تحلیل توصیفی درجه ی حرارت

جدول شماره ی (۳) تجزیه و تحلیل آماری درجه ی حرارت ایستگاه های مورد مطالعه را نمایش می دهد. طول دوره ی آماری برای توصیف و مطالعه ی درجه حرارت ۱۹ سال (۱۹۸۰ - ۱۹۹۸) شامل ۲۱۷ مشاهده ماهانه می باشد. ایستگاه سنتدج با میانگین ۱۳/۱۸ درجه ی سانتیگراد دمای سالیانه بیش تری نسبت به میاندوآب (۱۱/۹۰) دارد.

جدول ۳ مشخصات آماری درجه ی حرارت ایستگاه های سنتدج و میاندوآب

ایستگاه	سنندج	میاندوآب
تعداد	18	18
دامنه تغییرات	3.16	3.03
حداقل	10	11
حداکثر	13	14
مجموع	217	237
میانگین	13	12
انحراف استاندارد	.9	.9
واریانس	.7	.7
چولگی	-.3	-.6

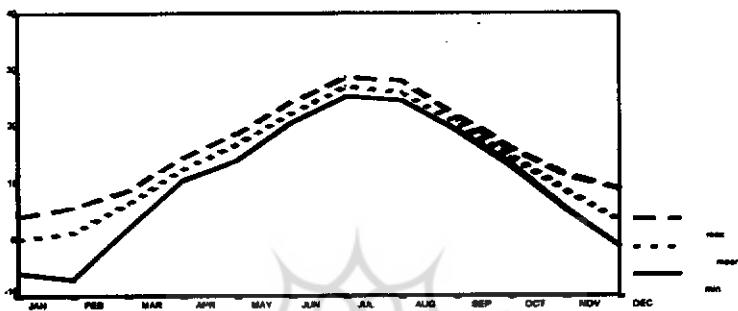
پراکندگی درجه ی حرارت در هر دو ایستگاه رقم ۰/۹ را نشان می دهد که دال بر یکنواختی این پارامتر است. در کل درجه ی حرارت سالیانه ی سنتدج بیش تر از میاندوآب اما تجزیه و تحلیل فصلی و ماهانه ی درجه ی حرارت حاکی از سردی هماهنگ ژانویه ی دو ایستگاه است. میانگین دمای ژانویه ی سنتدج با -۰/۸- سانتیگراد و با ضریب پراکندگی ۲۳۸ تغییرات زیادی را در طول دوره ی آماری نشان می دهد. در عوض ژانویه ی میاندوآب ۱/۳ و با ضریب تغییرات ۴ می باشد که شرایط پایدارتری نسبت به سنتدج دارد. ( جدول ۴ )

جدول ۴ ویژگی های حرارتی ایستگاه های سنتدج و میاندوآب

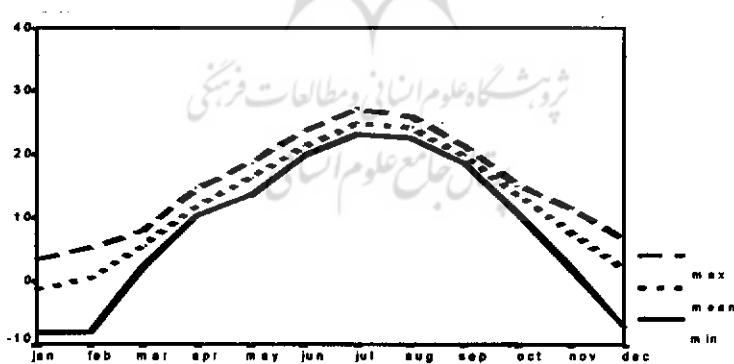
میاندوآب	سنتدج	ایستگاه
1980-1998	1980-1998	دوره آماری (سال)
1314	1373.4	ارتفاع از سطح دریا (به متر)
-1.3	-0.8	میانگین ژانویه
40	238	% ضریب تغییر پذیری
24.8	26.9	میانگین ژوئیه
4	4	% ضریب تغییر پذیری
26.1	27.8	دامنه سالانه دما

گرمترين ماه در هر دو ایستگاه ژوئیه با میانگین ۲۶/۹ و ۲۴/۸ به ترتیب در سنتدج و میاندوآب بوده که ضریب تغییر ۴٪ نشانگر ثبات زیادی دمای ژوئیه است. سؤال قابل طرح این است که به رغم ارتفاع بیشتر سنتدج نسبت به میاندوآب چرا دمای سالیانه ی آن بیش تر است؟ جواب سؤال را احتمالاً بایست در تجزیه ی توده ی هوایی مهاجر یافته. به علت استقرار ایستگاه میاندوآب در عرض جغرافیایی شمالی تر نسبت به سنتدج و مجاورت نسبی با توده ی هوایی سبیری و شمالگان CA,CP که در ایام سرد سال این نواحی را زیر پوشش

خود قرار می دهد، دمای سالیانه میاندوآب پایین تر از ایستگاه سنتدج می باشد. درجه ی حرارت درونه ی گرم در هر دو ایستگاه همگن تر از دوره ی سرد است. دلیل عدمه ی آن عدم ورود توده ی هوای مهاجر و اغتشاش های جوی بوده که خود ناشری از حاکمیت مطلق پرنشار جنب حاره<sup>۱</sup> در فصل گرم سال است.



شکل ۱ حداقل، حداکثر و میانگین درجه ی حرارت ایستگاه سنتدج



شکل ۲ حداقل، حداکثر و میانگین درجه ی حرارت ایستگاه میاندوآب

### روند<sup>۱</sup> درجه حرارت

جهت ارزیابی و شناخت تغییرات کوتاه مدت درجه‌ی حرارت در ایستگاه‌های مورد مطالعه بررسی روند دمای ایستگاه‌های منتخب طبق روش کمترین توان‌های دوم (کمترین مربعات)<sup>۲</sup> در دستور کار قرار گرفته است. هدف شناخت وجود یا عدم وجود تغییرات درجه‌ی حرارت در ناحیه‌ی مورد مطالعه است. هر سری زمانی چهار مؤلفه دارد که اولین مؤلفه تغییرات نوسانی یا همان روند عددی است. در روش کمترین مربعات متوسط درجه‌ی حرارت سالیانه برای تعیین روند دما محاسبه می‌شود. سپس با استفاده از معادله‌ی  $y = a + bx$ ,  $x, y$  محاسبه شده اند معادله‌ی خط روند درجه‌ی حرارت ایستگاه‌های مورد مطالعه به قرار زیر است.

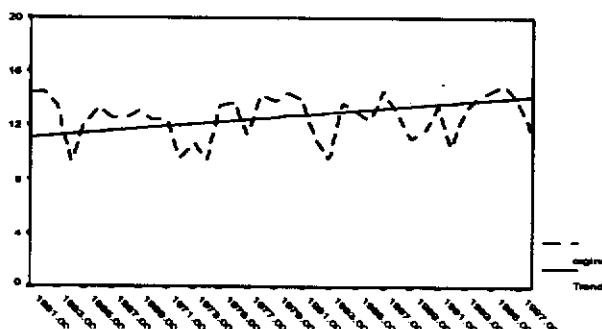
$$\text{ستندج: } y = 12.63 + 0.08x \quad ; \quad \text{میاندوآب: } y = 12.05 + 0.01x$$

اشکال شماره‌ی ۳ و ۴ پراکندگی سری زمانی درجه‌ی حرارت و بهترین خط مناسب با نقاط پراکندگی (خط روند) را نشان می‌دهد. از تجزیه و تحلیل دیاگرام‌های مذکور می‌توان دریافت که مقدار ثابت دراز مدت ایستگاه ستندج در طول دوره‌ی آماری (۱۹۶۱ - ۱۹۹۸) ۱۲/۶۳ سانتیگراد و شبیه تغییرات این ایستگاه ۰/۰۸ درجه سانتیگراد است که افزایش بسیار جزئی به حساب می‌آید. ایستگاه میاندوآب با مقدار ثابت ۱۲/۰۵ سانتیگراد نیز شاهد افزایش ۰/۰۱ سانتیگراد درجه حرارت بوده که در واقع می‌توان آن را بدون روند به حساب آورد.

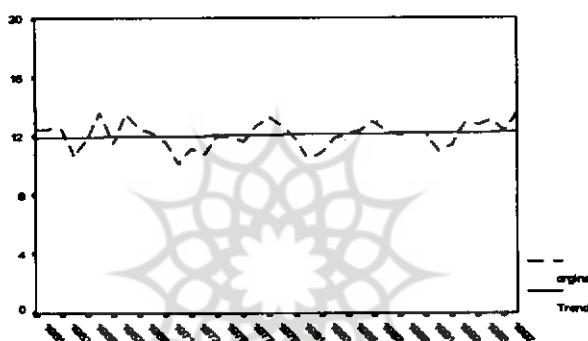
پortal جامع علوم انسانی

۱- Trend

2- Least of square



شکل ۳ روند درجه حرارت ایستگاه سنتدج طی دوره آماری (۱۹۸۰ - ۱۹۹۸)



شکل ۴ روند درجه حرارت ایستگاه میاندوآب طی دوره آماری (۱۹۸۰ - ۱۹۹۸)

### تغییرات فصلی درجه حرارت

به منظور تعیین تغییرات فصلی درجه‌ی حرارت ایستگاه‌های سنتدج و میاندوآب روش درصد از متوسط به کار رفته که اساس کار بدین شرح است: داده‌های هر ماه را به صورت سالیانه محاسبه کرده، سپس درصدهای حاصل هر ماه در سال‌های مختلف در نظر گرفته، میانگین آن‌ها را محاسبه کردیم که میانگین داده‌ها به عنوان شاخص فصلی تلقی می‌شود و مجموع میانگین (شاخص فصلی) باید ۱۲۰۰ باشد (مجموع سالیانه‌ی درصد ماهانه). جدول شماره ۵ و ۶ به ترتیب تغییرات فصلی درجه‌ی حرارت ایستگاه‌های سنتدج و میاندوآب را شکل می‌دهد. در هر دو ایستگاه، مجموع شاخص فصلی ۱۲۰۰ است لذا به

تصحیح شاخص نیازی نیست. با توجه به جدول ۵ بیش ترین فراوانی شاخص فصلی ایستگاه سنتدج به فصل تابستان (۵۶۰) و کمترین این شاخص به فصل زمستان (۵۳) تعلق دارد که نشانگر رژیم حرارتی تابستانه‌ی ایستگاه می‌باشد. گرم ترین ماه جولای (۲۰۵) و سردترین ماه زانویه (۱-) است. شاخص فصلی بهار (۳۸۹) بیش تر از پاییز (۱۹۸) است که حکایت از سردی بیش تر پاییز دارد.

جدول ۶ تغییرات فصلی درجه ی حرارت میاندوآب را شامل می‌شود. در این ایستگاه نیز تابستان (۵۷۲) بیش ترین فراوانی و زمستان (۳۵) کمترین فراوانی را دارند. بهار با شاخص فصلی ۴۰۴ گرم تر از پاییز (۱۸۸) است مانند ایستگاه سنتدج که گرم ترین ماه جولای (۲۰۶) و سردترین ماه زانویه (۱۶-) محسوب می‌شود. از نکات قابل توجه گرمای بیش تر تابستانه‌ی میاندوآب نسبت به سنتدج است که می‌توان ارتفاع زیاد سنتدج را عاملی براین ویژگی قلمداد کرد.

جدول ۵: تغییرات فصلی درجه حرارت ایستگاه سنتدج

سال	۱۹۷۱	۱۹۷۲	۱۹۷۳	...	۱۹۹۶	۱۹۹۷	۱۹۹۸	جمع	میانگین
Jan	۱۳	-۰,۷	۷	...	۲۸	۱۰	-۲۴	-۲۷	-۱
Fab	۷	۲۷	۳۲-	...	۲۶	۳۸	۱۲	۱۴۰	۸
Mar	۴۷	۶۴	۳۰	...	۵۷	۴۰	۴۶	۸۳۰	۴۶
Apr	۹۰	۸۳	۱۱۶	...	۸۶	۸۰	۹۲	۱۶۷۴	۹۳
May	۱۳۰	۱۰۸	۱۰۰	...	۱۲۳	۱۲۸	۱۲۱	۲۲۸۷	۱۲۷
Jun	۱۷۳	۱۶۱	۱۸۳	...	۱۰۰	۱۷۰	۱۶۸	۳۰۳۶	۱۷۹
Jul	۲۱۰	۲۰۰	۲۱۰	...	۱۹۳	۱۹۸	۱۹۴	۳۶۹۵	۲۰۵
Aug	۱۴۴	۱۶۱	۱۹۸	...	۱۹۱	۱۸۵	۱۹۰	۳۵۶۱	۱۹۸
Sep	۱۴۴	۱۶۱	۱۶۸	...	۱۰۱	۱۴۶	۱۰۲	۲۸۲۵	۱۰۷
Oct	۹۵	۱۰۹	۱۱۴	...	۱۰۰	۱۰۰	۱۰۰	۱۹۸۹	۱۱۰
Nov	۷۳	۰۳	۴۴	...	۰۹	۷۱	۷۸	۱۱۶۳	۷۰
Dec	۲۲	۳۷	۱۲-	...	۱۷	۴۰	۷۰	۴۱۷	۳۳

جدول ۷: تغییرات فصلی درجه حرارت ایستگاه میاندوآب

سال	۱۹۶۱	۱۹۶۲	۱۹۶۳	۱۹۶۴	۱۹۶۵	۱۹۶۶	۱۹۶۷	۱۹۶۸	۱۹۶۹	۱۹۷۰	۱۹۷۱	۱۹۷۲	۱۹۷۳	۱۹۷۴	۱۹۷۵	۱۹۷۶	۱۹۷۷	۱۹۷۸	۱۹۷۹	جمع	میانگین
-۱۶	-۲۰	-۱۷	۳۴	۳۶	۶	...	۷	۱۲	-۲۱	-۶۱۴	-۲۱	-۶۱۴	...	...	...	...	...	...	...	-۱۶	
۲	۲	۶	۳۶	۳۶	۳۰	...	۳۰	-۷	۰,۷	۹۴	۰,۷	۹۴	...	...	...	...	...	...	...	۲	
۴۹	۴۹	۷۱	۷۱	۴۳	۴۳	...	۴۰	۱۹	۰,۰	۱۸۷۳	۰,۰	۱۸۷۳	...	...	...	...	...	...	...	۴۹	
۵۹	۸۹	۸۳	۸۳	۸۹	۸۰	...	۸۹	۹۱	۹۴	۳۷۱۹	۹۴	۳۷۱۹	...	...	...	...	...	...	...	۵۹	
۱۳۴	۱۳۷	۱۳۷	۱۱۰	۱۳۷	۱۳۹	...	۱۳۹	۱۳۷	۱۲۹	۰۱۱۲	۱۲۹	۰۱۱۲	...	...	...	...	...	...	...	۱۳۴	
۱۷۵	۱۸۰	۱۷۵	۱۷۵	۱۶۱	۱۷۷	...	۱۷۷	۱۷۰	۱۷۰	۶۶۴۱	۱۷۰	۶۶۴۱	...	...	...	...	...	...	...	۱۷۵	
۲۰۶	۲۰۷	۲۰۷	۱۹۲	۱۹۲	۱۹۷	...	۱۹۷	۱۸۸	۱۸۸	۷۸۱۰	۱۸۸	۷۸۱۰	...	...	...	...	...	...	...	۲۰۶	
۲۰۱	۱۹۳	۱۹۰	۱۹۰	۱۹۰	۱۸۷	...	۱۸۷	۱۸۸	۲۰۲	۷۶۴۷	۱۹۲	۷۶۴۷	...	...	...	...	...	...	...	۲۰۱	
۱۶۰	۱۵۴	۱۵۴	۱۶۴	۱۵۴	۱۵۳	...	۱۵۳	۱۵۳	۱۵۳	۶۲۷۶	۱۵۳	۶۲۷۶	...	...	...	...	...	...	...	۱۶۰	
۱۱۳	۱۰۳	۱۱۲	۱۱۲	۱۲۱	۱۰۳	...	۱۰۳	۱۰۲	۱۰۲	۴۲۸۴	۱۰۷	۴۲۸۴	...	...	...	...	...	...	...	۱۱۳	
۷۰	۵۶	۵۹	۶۰	۶۰	۴۷	...	۴۷	۷۳	۸۴	۲۲۶۸	۸۴	۲۲۶۸	...	...	...	...	...	...	...	۷۰	
۱۰	۰,۸	۰,۸	۰,۸	۰,۸	۰,۸	...	۰,۸	۰,۰	۳۲	۴۹	۰,۸	۰,۸	...	...	...	...	...	...	...	۱۰	

در خاتمه جهت مدل سازی درجه حرارت ایستگاه های مورد مطالعه، روش فصلی ضربی SARIMA بر روی سری زمانی موجود اعمال شده است که به منظور جلوگیری از اطالة کلام فقط نمودارها و جداول مربوط به مدل سازی و پیش بینی حرارت سنتدج آورده شده است.

### مراحل مدل سازی درجه حرارت ایستگاه سنتدج:

شكل ۵ فلوچارت مراحل مدل سازی سری زمانی را نمایان می سازد. اگر در سری زمانی پس از هر  $S$  فاصله زمانی پایه، شباهت هایی رخ دهد، سری رفتار تناوبی با دوره تناوب  $S$  از خود نشان می دهد. در واقع مدل های فصلی ضربی منطبق بر ساختار کلی

ARIMA و رفتار تناوبی داده ها بوده اند لذا<sup>۱</sup> Seasoa ARIMA مدل تصادفی مناسب با عناصر اقلیمی تشخیص داده شده است (پروین، ۱۳۸۰؛ جامعی ۱۳۸۱) مدل مذکور همانند ARIMA خود بازگشت و میانگین متحرک که همبستگی بین داده ها و تاثیر داده ها از ضربه های تصادفی را روشی مسازد، شکل گرفته است. این مدل با نماد کلی SARIMA(p,d,q)(P,D,Q) نمایش داده می شود. به ترتیب خودبازگشت فصلی و غیرفصلی،<sup>۲</sup> میانگین متحرک فصلی و غیرفصلی و<sup>۳</sup> D.d تفاضل گیری فصلی و غیرفصلی را شامل می شود.

تفاضل گیری در واقع فرایند ایستای سری بوده که طی آن هر داده از s داده قبل از خود کم می شود. (تفاضل گیری فصلی)

$$Y_t = (1 - B^S)^D Z_t \quad \begin{aligned} B &= \text{عملگرا یا اپراتور پس روونه} \\ D &= \text{مرتبه ی تفاضل گیری} \\ S &= \text{دوره تناوب} \end{aligned}$$

شکل ۳ مراحل مدل سازی سری زمانی را نشان می دهد. شناسایی سطح ایستا و مدل سری زمانی از طریق نمودارهای ACF.PACF مقدور است لذا تابه خود همبستگی و خود همبستگی جزئی از توابع مهم و کارا در تحلیل سری زمانی به حساب می آیند. خود همبستگی به ضریب همبستگی تک تک داده با هم و خود همبستگی جزئی به ضریب همبستگی داده با داده ای که K مرتب از هم فاصله زمانی دارند، بر می گردد.

جهت تعیین مدل علاوه بر ACF.PACF معیارهای دیگری نیز موجودند که در این مقاله<sup>۴</sup> RV، AIC<sup>۵</sup> و انحراف معیار باقی مانده مد نظر می باشند.

$$AIC = 2$$

هرچه مقادیر معیارهای انتخابی کمتر باشد، مدل مناسب تر و متکی بر اصل امساک<sup>۶</sup> خواهد بود. جهت دست یابی به حداقل مقادیر معیارهای انتخابی از روش زیاد برازand استفاده می گردد.

### 1- Seasonal Autoregressive Integrated Moving Average

#### 2- Residual Variance

#### 3- Akaike Information Criteria

شکل ۶ نمودار پراکنش درجه‌ی حرارت ماهانه‌ی سری زمانی ایستگاه سنتدج ( $x_t$ ) را در فاصله‌ی زمانی ژانویه ۱۹۸۰ تا دسامبر سال ۱۹۹۸ (۲۲۸ مشاهده) بر حسب سانتی‌گراد نشان می‌دهد. با اندکی دقیق وجود یک الگوی تناوبی تقریباً یکسان میان سال‌های متفاوت کاملاً واضح است. نمودار فوق نشان می‌دهد که سری فصلی و ناایستا است. زیرا با هر ۱۲ مشاهده یکبار الگوی تغییرات سری تکرار می‌شود. بنابر این سری مورد نظر نشانه‌هایی از ناایستایی را نیز در خود جای داده است.

شکل ۷ ضرایب خود همبستگی اولیه‌ی سری درجه‌ی حرارت ماهانه ایستگاه سنتدج را نشان می‌دهد. این نمودار نیز همانند نمودار ۶ گویای وجود سیکل و تناوبی منظم در میان داده‌های ماهانه است.

شکل ۸ نمودار ۴۸ ضریب خود همبستگی جزوی سری درجه‌ی حرارت ماهانه ایستگاه سنتدج را نشان می‌دهد هم چنان که پیداست، این نمودار واقعیت مهمی را بازگو نمی‌کند لذا نمی‌توان از آن نتیجه‌ی ویژه‌ای برای اقتباس یک مدل مناسب اتخاذ نمود. همچنین مطابق نمودار پراکنش سری ( $x_t$ )<sup>۱۷</sup> یا تفاضل گیری شده فصلی درجه‌ی حرارت ماهانه ایستگاه سنتدج (شکل ۹) با یک بار تفاضل گیری فصلی ( $D=1$ ) سری فوق سطح ثابتی می‌یابد و از شرط ایستایی برخوردار خواهد شد. زیرا تنها تحت این شرایط ( $D=1$ ) است که سری مذکور کمترین واریانس و ثابت ترین سطح را پیدا خواهد کرد.

شکل ۱۰ نمودار ضرایب خود همبستگی سری ( $x_t$ )<sup>۱۲</sup> درجه‌ی حرارت ماهانه ایستگاه سنتدج را نشان می‌دهد. در این نمودار تمام ضرایب خود همبستگی را می‌توان صفر فرض کرد. سری ایستا شده است.

شکل ۱۱ ضرایب خود همبستگی جزوی سری ( $x_t$ )<sup>12(D=1)</sup> درجه‌ی حرارت ماهانه ایستگاه سنتدج را نشان می‌دهد. در این نمودار نیز بسیاری از ضرایب به ویژه تاخیر زمانی مضارب ۱۲ غیرصفر می‌باشد.

۱- اصل امساك از اصول اساسی در بحث سری زمانی بشمار می‌آید مدل بندی براساس کمترین پارامترهای ممکن هدف غایی این اصل می‌باشد.

حال سری زمانی ایستاده‌ی فوق را برای انتخاب مدل SARIMA مناسب بکار می‌بریم. در نمودارهای ۱۰ و ۱۱، چند ضریب از ضرایب خود همبستگی و خود همبستگی جزئی غیرفصلی در درون فصل اول معنی دار است. بنابر این عوامل بخش غیرفصلی مدل SARIMA (۲۰۱) فرض می‌شود.

در شکل ۱۰ و ۱۱ چنانکه مشاهده می‌شود محننی‌های ضرایب ACF ۱۲ و PACF به ترتیب، به صورت مقطعي و نمایي به سمت صفر می‌كند. بنابر اين عوامل مدل فصلی به صورت SARIMA (۳,۱,۱) (یعنی  $P=3, D=1, Q=1$ ) خواهد بود. نهاياناً مدل کلي سري درجه‌ی حرارت ماهانه‌ی ایستگاه سنتندج با ترکيب دو جزء فصلی و غیرفصلی به صورت SARIMA (۲۰,۱,۱) (۱۳,۱,۱) درخواهد آمد.

جهت نيل به مدلی مناسب تر معيارهای انتخاب شده، در برآيش مدل‌های مختلف به کار برد می‌شود. از جمله‌ی اين معيارها می‌توان به انحراف استاندارد، AIC و واريانس باقی مانده‌ها اشاره کرد. مدل انتخابی درجه‌ی حرارت ایستگاه سنتندج براساس معيارهای منتخب (۱,۰,۲) (۲,۱,۱) می‌باشد. دليل انتخاب چنین مدلی كمينه بودن مقادير معيارهای منتخب است به طوري که  $1/59 = \text{انحراف استاندارد}$ ,  $AIC = 849/45$  و  $2/53 = \text{واريانس باقی مانده‌ها}$  می‌باشد. در ستون Approx.Prob از مدل اصلی به استثنای مقدار (1) SAR(1) و (2) SAR فرض صفر بی اثر بودن عوامل ديگر در مدل رد نمي شود. بنابر اين هرچند که مدل اصلی سري درجه‌ی حرارت ماهانه‌ی ایستگاه سنتندج SARIMA (۱,۰,۲) (۲,۱,۱) است بنابر اصل امساك، مدل انتخابی اوليه‌ی اصلاح شده و تبديل به SARIMA (۱,۰,۲) خواهد شد. نتایج نهايی برآورد پaramترها در ستون (B) و آزمون آن‌ها در ستون Approx.Prob از مدل (B) نشان می‌دهد که اين مقادير در سطح خطای ۰,۰۵ کاملاً معنی دار هستند اما پيش بیني‌ها با استفاده از همان مدل اصلی صورت می‌گيرد.

جدول ۷ برآورد نهایی عوامل فصلی و غیرفصلی مدل انتخابی درجه ی حرارت سنتدج

شاخص	غیر فصلی	فصلی
خود بازگشت	۰/۹۶۶۴۷	-۰/۱۴۰۲۶ -۰/۲۰۸۰۰
میانگین متغیر	۰/۴۵۰۴۶ ۰/۴۱۸۶۵	۰/۳۹۲۴۰

مقادیر آتی سری براساس معادله ی تفاضلی زیر پیش بینی شده اند.

$$Z_t = 0/9Z_{t-1} - 0/1Z_{t-12} - 0/1Z_{t-24} + 0/1Z_{t-13} + 0/2Z_{t-25} - Z_{t-1} + 0/9Z_{t-13} - 0/1Z_{t-24} - 0/2Z_{t-36} + 0/1Z_{t-37} + 0/2Z_{t-49} + a_t - 0/4a_{t-1} - 0/4a_{t-2} - 0/3a_{t-12} + 0/1a_{t-13} + 0/1a_{t-14}$$

شکل ۱۲ بافت نگار مانده های مدل اصلی سری درجه ی حرارت ماهانه ی ایستگاه سنتدج را همراه منحنی نرمال آن نشان می دهد. درجه ی نزدیکی منحنی نرمال با توزیع فراوانی مشاهدات مانده ها به مقدار تقریبی نرمال بودن سری مشاهدات مانده ها را نشان می دهد.

شکل ۱۳ ضرایب خود همبستگی مانده های مدل اصلی سری درجه ی حرارت ماهانه ی ایستگاه سنتدج را نشان می دهد. مشاهده می شود که ضرایب در داخل باند اطمینان واقع شده اند و مانده های سری مذکور کاملاً غیر وابسته و مستقل از هم هستند.

شکل ۱۴ نیز نمودار خط نرمال مانده های اصلی سری درجه ی حرارت ماهانه ی ایستگاه سنتدج را نشان می دهد. مشاهده می شود که در نمودار فوق، انحراف مشخصی از خط نرمال به چشم نمی خورد. پس فرض نرمال بودن مانده های مدل اصلی رد نمی شود.

شکل ۱۵ نمودار پراکنش مقادیر پیش بینی شده سری درجه‌ی حرارت ماهانه همراه با حدود اطمینان ۹۵٪ ایستگاه سنتدج را نشان می‌دهد که نمودار مذکور مقادیر پیش بینی شده درجه‌ی حرارت ماهانه را تا سال ۲۰۰۵ نمایان می‌سازد.

شکل ۱۶ نمودار مقایسه‌ای سری اصلی درجه‌ی حرارت ماهانه ایستگاه سنتدج و سری پیش بینی شده را نشان می‌دهد. با ملاحظه نمودار مذکور شاهد حداکثر تطابق دو سری بوده، این انتخاب مدل مناسب را نوید می‌دهد.

جدول ۸ مقادیر پیش بینی شده سری درجه‌ی حرارت سنتدج را به همراه میانگین ۴۱ ساله آورده است. در مقیاس ماهانه نزدیکی زیادی بین آنها وجود داد. مسئله قابل بحث یکسان بودن مقادیر پیش بینی شده به ازای سالهای دور می‌باشد که این مسئله نشانگر عدم کارایی مدل آریما برای پیش بینی‌ها دراز مدت است لذا جهت انجام پیش بینی دراز مدت احتیاج به بهنگام کردن سری می‌باشد.

بررسی معنی دار تغییرات سری از طریق نسبت F مورد آزمون قرار گرفت. ابتدا سری به دوزیر دوره‌ی مساوی تقسیم شد (۱۹۸۹ - ۱۹۹۰ - ۱۹۹۸ - ۱۹۸۱) سپس بررسی معنی دار تغییرات سری پیش آمد. سری درجه‌ی حرارت ماهانه‌ی سنتدج به دلیل قلت نسبت محاسبه شده (۰/۱۷) در مقابل F جدول (۰/۷۰) دارای تغییرات معنی داری نبوده و با سطح اطمینان ۹۹٪ فرض صفر، عدم معنی داری تغییرات تائید می‌شود. (۹)

### نتیجه گیری

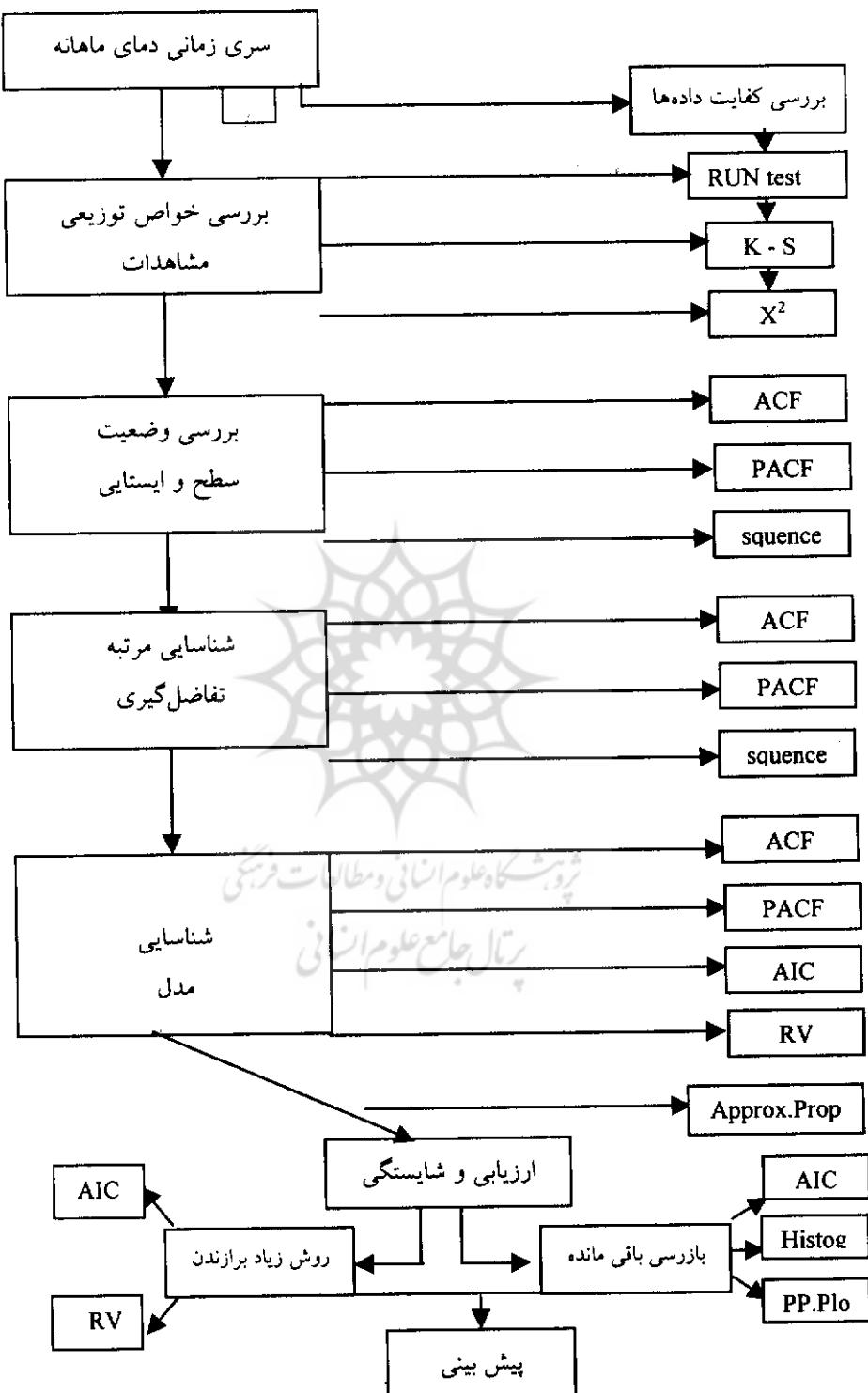
نتایج بررسی حکایت از گرمی بیشتر ایستگاه سنتدج نسبت به میاندوآب داشت. علت این مسأله را می‌توان استقرار ایستگاه سنتدج در عرض جغرافیایی پایین تر دانست. به منظور مطالعه‌ی روند و تغییرات فصلی دمای ایستگاه‌ها به ترتیب روش‌های کمترین مربعات و درصد از متوسط به کار گرفته شد که نتایج آن به شرح زیر است:

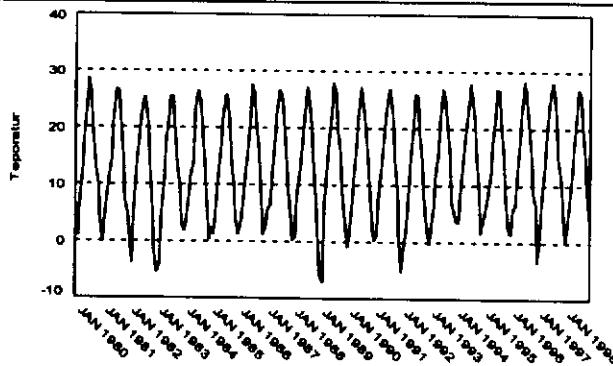
- ۱ - درجه‌ی حرارت میاندوآب بدون روند و شبیب خط روند دمای سنتدج ۰/۰۸ بود که افزایش جزئی آن را در پی داشت. بیش ترین تغییرات فصلی دما در هر دو ایستگاه مربوط به فصل تابستان و ماه جولای بود.

۲- پیش بینی مقادیر آینده سری براساس روش SARIMA صورت گرفت. برای ارزیابی روش SARIMA، مقادیر پیش بینی شده‌ی درجه حرارت شش ماهه اول ۲۰۰۲ سنتدج را با مقادیر واقعی آن مقایسه کرده که ضریب همبستگی آن ها ۰/۹۷ محسوبه شد. مقادیر پیش بینی شده برای سال‌های دور ثابت و نزدیک به میانگین دراز مدت ایستگاه بود. این نکته عدم کارایی روش مورد مطالعه را جهت پیش بینی سال‌های دوره می‌رساند، آزمون F تغییرات معنی داری را نشان نداد لذا در طول دوره‌ی آماری مورد مطالعه فرض صفر در سطح اطمینان ۹۹٪ تایید گردید.

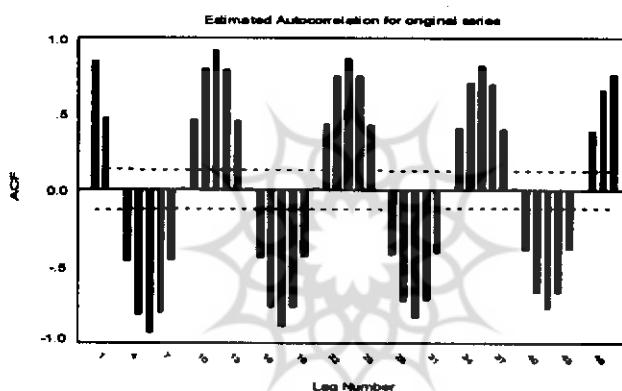
### پیشنهادها

با توجه به کلی نگری علم جغرافیا پیشنهاد می‌شود که تحقیقات سینوپتیکی در دستور کار جغرفیدانان به خصوص اقلیم شناسان قرار گیرد. امید است که در این راستا از روش‌های آماری و ریاضی همانند تحلیل عاملی، تحلیل خوش‌ای، سریهای زمانی، تحلیل طیفی، الگوی گردش عمومی جهانی و... استفاده شود. در واقع استفاده از روش‌های کمی نه تنها اصلیت جغرافیا را متزلزل نمی‌کند بلکه "اقلیم شناس فقط از این طریق می‌تواند اصل جامعیت و کلیت جغرافیا را رعایت و روابط دقیق بین پدیده‌ها را کشف کند (علیجانی، ۱۳۸۱)." سردی اقلیم میاندوآب نسبت به سنتدج علی‌رغم بلندی کمتر در نوع خود شگفت‌آور است. جهت شناسایی علت این امر توصیه می‌شود که از طریق بررسی سینوپتیکی منطقه، الگوهای فشار و توده‌های مؤثر هوا بر اقلیم منطقه مشخص گردد.

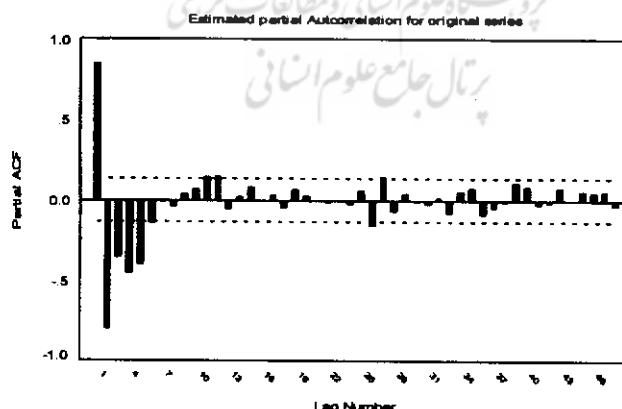




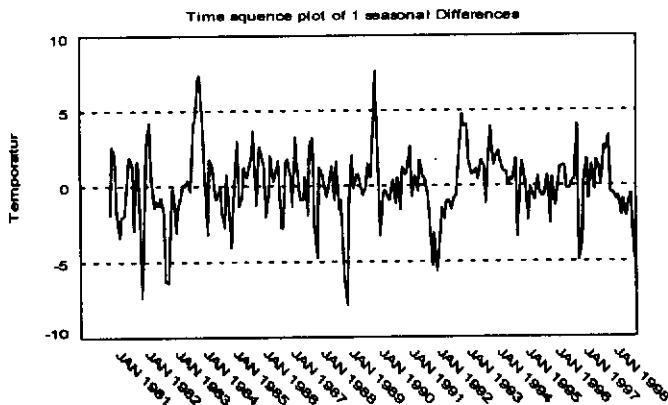
شکل ۶: نمودار سری زمانی داده های اصلی درجه ی حرارت سنتدج ۱۹۶۱ – ۲۰۰۱



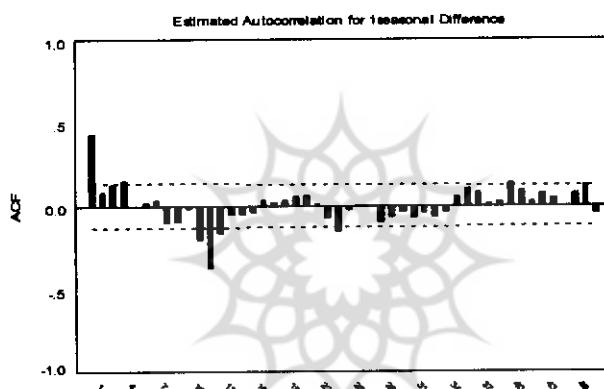
شکل ۷: نمودار تابع خود همبستگی درجه ی حرارت سنتدج ۱۹۶۱ – ۲۰۰۱



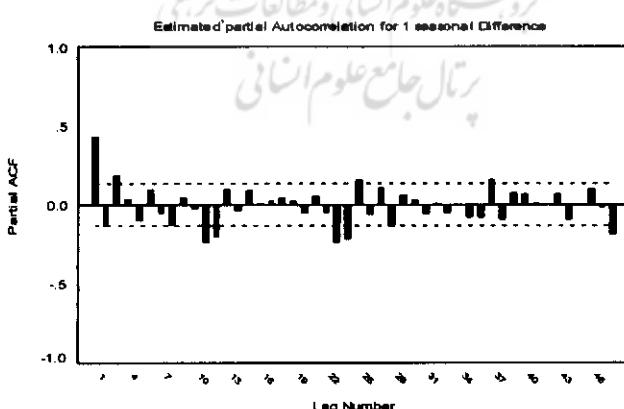
شکل ۸: نمودار تابع خود همبستگی جزئی درجه ی حرارت سنتدج ۱۹۶۱ – ۲۰۰۱



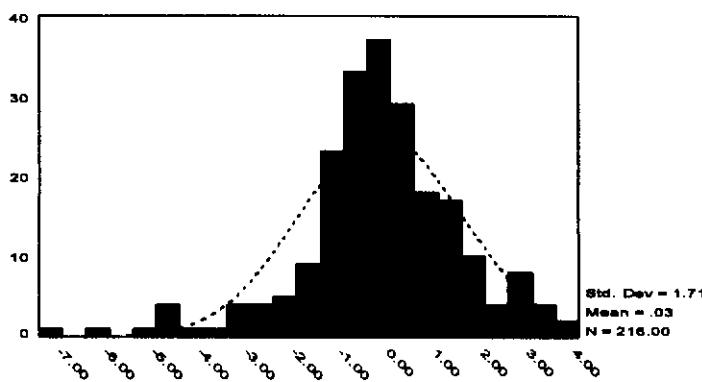
شکل ۹: نمودار سری زمانی درجه ی حرارت سنتدج با یک بار تفاضل گیری فصلی



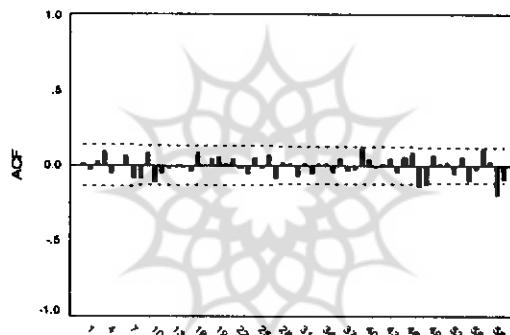
شکل ۱۰: نمودار تابع خود همبستگی درجه‌ی حرارت سنتدج با یک بار تفاضل گیری فصلی



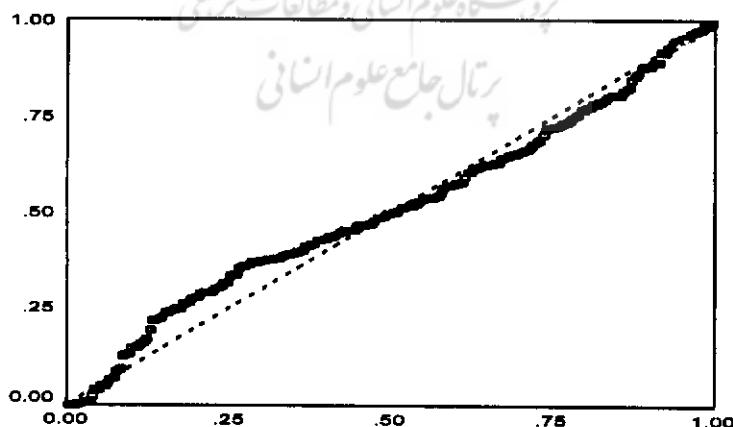
شکل ۱۱: نمودار تابع خود همبستگی جزئی درجه ی حرارت سنتدج با پک پارتفاصله‌گیری فصلی



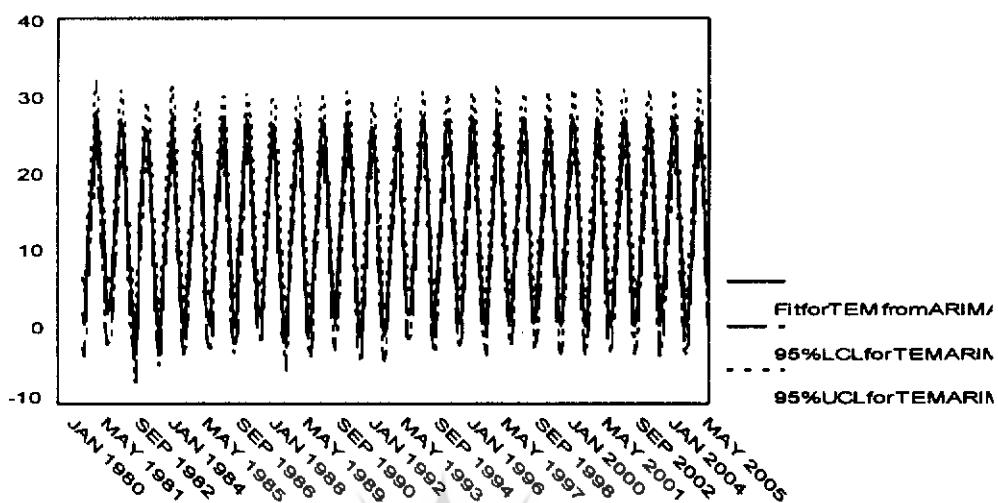
شکل ۱۲: نمودار هیستو گرام باقی مانده های درجه ای حرارت سنتدج همراه منحنی نرمال



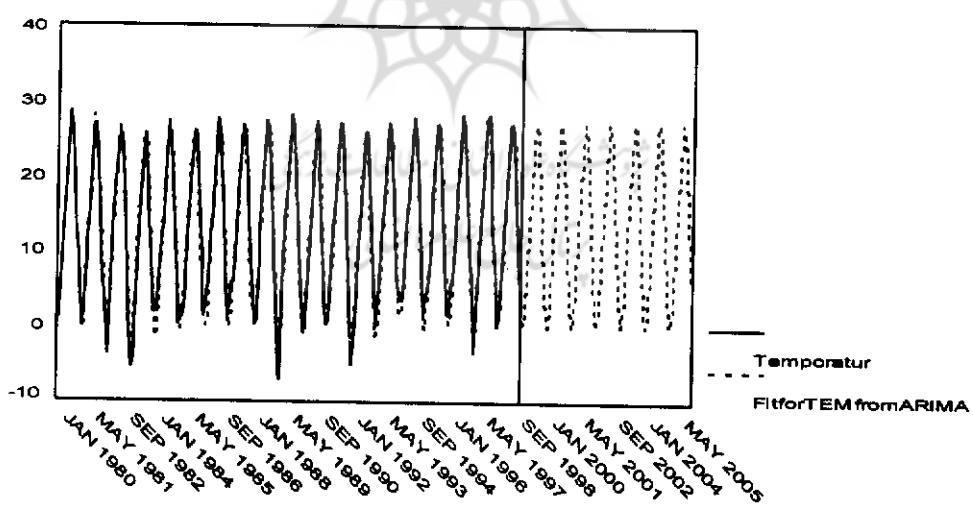
شکل ۱۳: نمودار تابع خود همبستگی جزئی باقی مانده های درجه ای حرارت سنتدج



شکل ۱۴: نمودار کاشف احتمال نرمال باقی مانده های درجه ای حرارت سنتدج



شکل ۱۵: نمودار مقادیر پیش بینی شده‌ی درجه‌ی حرارت سنتدج با حدود اطمینان ۹۵٪



شکل ۱۶: نمودار مقابسه‌ای پیش بینی شده و مشاهدات درجه‌ی حرارت سنتدج

جدول ۸: مقادیر پیش بینی شده درجه حرارت سنتدج (۱۹۹۹ - ۲۰۰۵)

	1999	2000	2001	2002	2003	2004	2005	میانگین ساله ۱۹
ژانویه	0.38	0.04	-0.08	-0.06	-0.04	-0.04	-0.04	-0.08
فوریه	1.29	1.33	1.31	1.3	1.3	1.3	1.3	1.23
مارس	6.17	6.21	6.2	6.19	6.19	6.19	6.19	6.17
آوریل	12.17	12.26	12.27	12.25	12.25	12.25	12.25	12.23
مای	16.7	16.76	16.76	16.75	16.75	16.75	16.75	16.11
ژوئن	22.96	22.18	22.22	22.2	22.19	22.19	22.19	22.17
ژوئیه	26.95	27.04	27.05	27.03	27.03	27.03	27.03	26.99
اگوست	25.77	26.01	26.06	26.03	26.02	26.02	26.03	25.99
سپتامبر	20.51	20.65	20.68	20.66	20.65	20.65	20.65	20.63
اکتبر	14.52	14.58	14.58	14.57	14.57	14.57	14.57	14.53
نوامبر	8.2	8.52	8.6	8.56	8.55	8.55	8.55	8.51
دسامبر	2.46	3.12	3.28	3.21	3.18	3.19	3.19	3.11

جدول ۹: بررسی معنی داری تغییرات دمای سنتدج

(۱۹۹۰ - ۱۹۹۸) و (۱۹۸۱ - ۱۹۸۹)

دوره زمانی	۱۹۹۰ - ۱۹۹۸	۱۹۸۱ - ۱۹۸۹
(میانگین محدود درون گروهی)	۸۷/۹۰	
MSW	۱۶/۸۲	
(میانگین محدود بین گروهی)	MSB	
F	۰/۱۷	

## فهرست منابع

- ۱- باکس، جی. آی. پی. و جنکیز، جی. آم "تحلیل سریهای زمانی: پیش بینی و کنترل" ترجمه محمد رضا مشکانی ۱۳۷۱، جلد اول، انتشارات دانشگاه شهید بهشتی.
- ۲- بزرگینا، ابوالقاسم و نیرومند، حسینعلی ۱۳۷۸ "سریهای زمانی" انتشارات دانشگاه پیام نور.
- ۳- ترابی، سیما ۱۳۸۰ "بررسی و پیش بینی تغییرات دما و بارش در ایران" رساله ای دکتری، دانشگاه تبریز، دانشکده ای علوم انسانی و اجتماعی
- ۴- رسولی، علی اکبر ۱۳۸۰ "مدلسازی از عناصر اقلیمی شمال‌غارب کشور، پیش بینی مقادیر درجه حرارت ماهانه شهر تبریز به روش مدل آریما" ارسال به محله نیوار
- ۵- جغرافیایی، شماره پاییز ۶۳ - ۶۴ "مدلسازی در جغرافیای طبیعی" فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره پاییز ۶۳ - ۶۴
- ۶- ساری صراف، بهروز ۱۳۷۷ "تحلیل رژیم بارش ماهانه در حوضه ارس و دریاچه ارومیه" رساله ای دکتری دانشگاه تبریز
- ۷- علیجانی، بهلوو ۱۳۸۱ "اقليم شناسی سینوپتیک" انتشارات سمت
- ۸- علیجانی، بهلوو ۱۳۷۵ "تغییرات زمانی دمای تهران" خلاصه ای مقالات اولین کنفرانس تغییر اقلیم، سازمان هوشناسی کشور، تهران.
- ۹- مرکز آمار ایران ۱۳۷۴ "spss6.0" انتشارات کاربران

### ب - منابع خارجی

- 10- Al – Awadhi, S. and Jolliffe, J. 1998” Time Series Modelling of surface pressure Data”, International Journal of Climatology 18, 443-455.
- 12- Komuscu, A. U. 1998”. An analysis of the fluctuations in the long- term annual mean air temperature data of Turkey”, International Journal of Climatology 18, 199 – 213.
- 13- Mohan, S. and Vedula, S. 1995” . Multiplicative seasonao ARIMA model for long term forecasting of Inflows”, Water Resources Management 9, 115 – 126.
- 14- Sellers, William 1960” . A statical method for estimating the mean relative humidity from the mean air temperature”, Monthly Weather Review April, 155 – 157.

پژوهشکاو علوم انسانی و مطالعات فرهنگی  
پرتابل جامع علوم انسانی