

تحلیل تابعی دما و بارندگی در ایران با استفاده از مؤلفه‌های اصلی تابعی

نورالله تازیکه میاندره و سید محمدابراهیم حسینی نسب*

دانشگاه تربیت مدرس

چکیده. وقتی که مشاهدات، توابع پیوسته‌ای از یک متغیر (معمولأ زمان) هستند؛ استفاده از روش‌های متداول در آمار کلاسیک برای تحلیل آن‌ها ممکن است به چالش کشیده شود. بنا بر این برای تحلیل آن‌ها انطباق‌هایی در تئوری‌های موجود، لازم به نظر می‌رسد. چنین اقدامی به رویکرد جدیدی در آمار منتهی می‌شود که به آن تحلیل داده‌های تابعی (FDA) گویند. با توجه به این‌که در این رویکرد، مشاهدات به فضاهای تابعی با بعد بی‌نهایت متعلق می‌باشند، برای تحلیل آن‌ها ناگزیر به کاهش بعد هستیم. همانند یک مطالعه‌ی چندمتغیره، یکی از روش‌های متداول برای این کار استفاده از تحلیل مؤلفه‌های اصلی (PCA) می‌باشد. اما استفاده از PCA برای داده‌های تابعی نیز منوط به انطباق‌هایی در تئوری‌های مربوط و ارائه‌ی آن‌ها برای این‌گونه داده‌ها می‌باشد.

در این مقاله ابتدا تعاریف و مفاهیم لازم برای بحث PCA در حالت تابعی ارائه می‌شود. سپس به تحلیل داده‌های دما و مقدار بارندگی در ایران و استخراج الگوهای پراکنده‌ی و همبستگی بین این دو پدیده و نیز تفسیر آن‌ها می‌پردازیم. داده‌های موجود که از ایستگاه‌های مختلف هواشناسی در سراسر ایران جمع‌آوری شده‌اند، به صورت میانگین ماهانه‌ی دما و مقدار بارندگی در طول سال ۲۰۰۵ بوده‌اند. بدلیل ماهیت تابعی دما و مقدار بارندگی (تابعی از زمان)، اولین گام در تحلیل آن‌ها به روش تابعی، برآش منحنی‌های مناسب به این داده‌های گسته‌ی اولیه می‌باشد که به آن نسبت نام داده‌ها گویند. از طرف دیگر، مشاهدات اولیه ممکن است با خطا اندازه‌گیری شوند، از این رو لازم است تا نخست با استفاده

* نویسنده‌ی عهده‌دار مکاتبات

از یکی از روش‌های هموارسازی به ثبت نام داده‌ها پرداخته، سپس با بهکارگیری PCA اقدام به تحلیل آن‌ها نمود. در پایان فواصل اطمینان بوتاسترپی برای مقادیر و توابع ویژه برای داده‌های دما و بارندگی به دست آورده شده است.

وازگان کلیدی. تحلیل داده‌های تابعی؛ تحلیل مؤلفه‌های اصلی تابعی؛ ثبت نام داده‌ها؛ فاصله‌ی اطمینان بوتاسترپی.

۱ مقدمه

وقتی مشاهدات دارای ماهیت تابعی باشند، روش‌های متداول در تحلیل چندمتغیره برای تحلیل آن‌ها ممکن است به چالش کشیده شوند (رمسی، ۱۹۸۲). هرچند که داده‌هایی از قبیل داده‌های روزانه یا ماهانه‌ی مالی یا هواشناسی که در طول یک سال مشاهده می‌شوند می‌توانند همانند یک مسئله‌ی چندمتغیره به صورت بردارهایی به طول ۳۶۵ یا ۱۲ در نظر گرفته و تحلیل شوند، چالش‌هایی که در تفسیر نتایج به واسطه‌ی تغییرپذیری بسیار پایین بین مؤلفه‌ها و نیز از دست دادن توان آماری برای استنبط در مورد پارامترها حاصل می‌شود، محققان را بر آن می‌دارد که یک منحنی هموار به این ۱۲ یا ۳۶۵ نقطه برآش دهد و هر مجموعه‌داده‌ی سالانه را به صورت یک تابع در نظر بگیرند و تحلیل کنند. چنین اقدامی به رویکرد جدیدی در آمار منتهی می‌شود که تحلیل داده‌های تابعی^۱ (FDA) نامیده می‌شود (رمسی و سیلورمن، ۲۰۰۵). در این گرایش، داده‌ها در ماهیت واقعی خود، یعنی توابع پیوسته، بررسی می‌شوند و اثر زمان در کل بازه‌ی زمانی و نه لزوماً در زمان‌های گسسته یا فواصل زمانی برابر، مورد توجه می‌باشد. این موضوع نیز یکی از مزیت‌های دیگر این روش را نسبت به روش‌های متداول در آمار کلاسیک شناس می‌دهد.

داده‌های چندمتغیره بر اساس ماتریس مشاهدات تحلیل می‌شوند که در آن، مؤلفه‌ی z_i نشان‌دهنده‌ی مقدار متغیر زام برای آزمودنی η می‌باشد. اما در FDA، مقدار متغیر پاسخ برای آزمودنی η به صورت (t) ، $t \in I = [0, T]$ ، x_i نمایش داده می‌شود. با وجود این تفاوت، با اقتباس از نگاشت‌های ماتریسی در حالت چندمتغیره، نگاشت‌های تابعی برای مشاهداتی با بعد بی‌نهایت قابل تعریف هستند (رمسی، ۱۹۸۲). در عمل، پدیده‌های تابعی معمولاً در زمان‌های گسسته، $T = t_n < t_{n-1} < \dots < t_1 = 0$ مشاهده می‌شوند. در نتیجه، نخستین گام در FDA تبدیل این مشاهدات گسسته به قالب «تابعی» می‌باشد به طوری که هر تابع را بتوان برای تمام مقادیر t در بازه‌ی $[0, T]$ مورد ارزیابی قرار داد. این تبدیل با استفاده از روش‌های درونیابی یا روش‌های هموارسازی امکان‌پذیر است. شایان ذکر است که روش‌های هموارسازی اغلب مبتنی بر بهکارگیری یک مجموعه از توابع پایه‌ی مناسب می‌باشند. از طرف دیگر چون داده‌های مشاهده شده در اکثر موقعی با خط‌اندازه‌گیری می‌شوند، در هنگام برآش مدل از روش‌های هموارسازی

استفاده می‌شود و در آن‌ها سعی بر این است که خط‌تا حد امکان پالایش شود. آنگاه در رویکرد FDA، هر تابع برازنده شده به عنوان یک مشاهده در نظر گرفته می‌شود. در ادامه، بعد از تعریف آماره‌های توصیفی تابعی در بخش ۲، تعاریف و مفاهیم در بحث تحلیل مؤلفه‌های اصلی تابعی^۲ (FPCA) ارائه می‌شوند. ساختار و نحوی انتخاب داده‌های دما و مقدار بارندگی در بخش ۴ بررسی خواهد شد. در بخش ۵، تحلیل تابعی برای نمونه‌ی منتخب، بررسی و نتایج حاصل بیان می‌شود.

۲ آماره‌های توصیفی برای داده‌های تابعی

در این بخش، نخست آماره‌های توصیفی در FDA را معرفی و سپس این آماره‌ها را برای مجموعه داده‌های دما و میزان بارندگی محاسبه و نتایج را ارائه می‌کنیم.

۲.۱ میانگین و واریانس تابعی

میانگین یک مجموعه از توابع را می‌توان با استفاده از میانگین نقطه‌به‌نقطه‌ی تمامی آزمودنی‌ها به دست آورد. از این‌رو، تابع میانگین به صورت متوسط تکرارهای عرضی توابع، قابل تعریف است:

$$(1) \quad \bar{x}(t) = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n x_i(t).$$

در عمل، معمولاً با استفاده از روش‌های هموارسازی مناسب، از جمله اسپلاین‌ها، باید مشاهدات اولیه را به صورت منحنی‌ها ثبت نام (registration) و سپس تابع میانگین را محاسبه نمود. همچنین تابع واریانس نمونه‌ای به صورت

$$(2) \quad \text{var}_x(t) = \frac{1}{n-1} \sum_{i=1}^n [x_i(t) - \bar{x}(t)]^2,$$

تعریف می‌شود. در واقع این تابع، مقدار واریانس را در هر مقدار t محاسبه می‌کند.

۲،۲ تابع کوواریانس و همبستگی

در تحلیل چندمتغیره، میزان همبستگی بین هر جفت از متغیرها به وسیله‌ی مقدار کوواریانس نشان داده می‌شود. مشابه با آن، چنین عملی در حالت تابعی با ثابت نگه داشتن دو مقدار زمانی، یعنی t_1 و t_2 و از طریق محاسبه‌ی

$$\text{cov}_x(t_1, t_2) = \frac{1}{n-1} \sum_{i=1}^n \{x_i(t_1) - \bar{x}(t_1)\} \{x_i(t_2) - \bar{x}(t_2)\}$$

امکان‌پذیر می‌باشد. با توجه به رابطه‌ی فوق، تابع همبستگی متناظر برابر است با

$$(3) \quad \text{corr}_x(t_1, t_2) = \frac{\text{cov}_x(t_1, t_2)}{\sqrt{\text{var}_x(t_1)\text{var}_x(t_2)}}.$$

همان‌طور که مشاهده می‌شود فرمول (3) نیز با فرمول ضریب همبستگی برای هر جفت از داده‌های چندمتغیره مشابهت دارند. اما بر اساس آنچه در بالا دیده شد، در برای بررسی تغییرات به جای ماتریس‌ها از توابع استفاده می‌شود. از این رو، می‌توان برای نمایش این ناحیه، از روش ترسیمی و از نمودارهای خطوط تراز (contour plots) یا سه‌بعدی پرسپکتیو (perspective plots) بهره برد.

۲،۳ توابع کوواریانس و همبستگی متقابل

در بررسی پدیده‌های تابعی ممکن است دو یا چند متغیر تحت بررسی قرار گیرند. مثلاً در تحلیل داده‌های هواشناسی ممکن است متغیرهای دما و مقدار بارندگی مورد مطالعه قرار گیرند. در این گونه موارد، امکان بررسی ساختار همبستگی متغیرها با استفاده از توابع کوواریانس یا همبستگی متقابل وجود دارد. اگر مشاهدات ما به صورت زوج‌های $(x_i(t_1), y_i(t_2))$ باشند، تابع کوواریانس متقابل (cross-covariance function) این دو متغیر به صورت

$$\text{cov}_{x,y}(t_1, t_2) = \frac{1}{n-1} \sum_{i=1}^n \{x_i(t_1) - \bar{x}(t_1)\} \{y_i(t_2) - \bar{y}(t_2)\},$$

و تابع همبستگی متقابل (cross-correlation function) آن‌ها به شکل

$$\text{corr}_{x,y}(t_1, t_2) = \frac{\text{cov}_{x,y}(t_1, t_2)}{\sqrt{\text{var}_x(t_1)\text{var}_y(t_2)}},$$

تعریف می‌شود. از این رو، امکان نمایش بصری چنین توابعی نیز با استفاده از نمودارهای خطوط تراز یا سه‌بعدی وجود دارد.

۳ تحلیل مؤلفه‌های اصلی تابعی

استفاده از PCA به عنوان رویکردی استاندارد در بررسی ساختار داده‌ها و الگوهای پراکنده‌گی موجود در داده‌های چندمتغیره، بسیار رایج است. در واقع PCA با تجزیه‌ی ماتریس واریانس-کوواریانس در بی یافتن جهت‌هایی در فضای مشاهدات است که در آن راستا بیشترین تغییرات وجود دارد. در این رویکرد برای هر مؤلفه‌ی اصلی، یک بردار وزنی که جهت تغییرات آن متناظر با مؤلفه‌ی اصلی است نمایش داده می‌شود (جولیفه، ۲۰۰۲). در حالت تابعی، بدلیل آنکه مشاهدات به صورت تابع هستند، هر مؤلفه‌ی اصلی از طریق تابع وزنی $\psi(t)$ مشخص و روی بازه‌ی زمانی متناظر با داده‌های تابعی تعریف می‌شود. فرض کنید داده‌های تابعی $(t), \dots, x_n(t)$ موجود باشند. آن‌گاه امتیازات متناظر با هر مؤلفه‌ی اصلی برای آزمودنی \hat{z} ام به صورت زیر محاسبه می‌شود:

$$z_i = \int \psi(t) x_i(t) dt.$$

هدف در FPCA، یافتن یک تابع وزنی مانند $\psi_1(t)$ می‌باشد که $\sum_{i=1}^n (z_i - \bar{z})^2$ واریانس امتیازات مؤلفه‌های اصلی اول (z_1) را نسبت به قید

$$(4) \quad \int \psi(t)^2 dt = 1$$

ماکسیمم می‌کند، که در آن، z_1 امتیاز مؤلفه‌ی اصلی اول برای مشاهده‌ی \hat{z} ام می‌باشد. مؤلفه‌های اصلی دیگر نیز مشابه با مؤلفه‌ی اصلی اول به دست می‌آیند. به عنوان مثال، تابع مؤلفه‌ی اصلی دوم $\psi_2(t)$ طوری تعریف می‌شود که واریانس امتیازات مؤلفه‌ی اصلی را نسبت به قید (4) ماکسیمم کند و علاوه بر آن در شرط زیر نیز صادق باشد:

$$\int \psi_2(t) \psi_1(t) dt = 0.$$

در حالت کلی، برای زمین مؤلفه داریم:

$$\int \psi_j(t) \psi_1(t) dt = \int \psi_j(t) \psi_2(t) dt = \cdots = \int \psi_j(t) \psi_{j-1}(t) dt = 0,$$

که متعامد بودن توابع مؤلفه‌ی اصلی را تضمین می‌کند.

۳،۱ نظریه برای تحلیل مؤلفه‌های اصلی تابعی

به طور مشابه با تحلیل چندمتغیره، از تحلیل مؤلفه‌های اصلی به طور وسیع در مطالعه‌ی داده‌های تابعی استفاده می‌شود؛ زیرا با استفاده از آن، مسئله‌ای که دارای بعد نامتناهی است به صورت مسئله‌ای با بعد متناهی قابل تحلیل می‌شود. برای اطلاعات بیشتر در این زمینه، برای مثال می‌توان به فصل ۸ از رساله و سیلورمن (۲۰۰۵)، هال و حسینی نسب (۲۰۰۶ و ۲۰۰۷) و چندین مسئله‌ی واقعی که به وسیله‌ی رساله و سیلورمن (۲۰۰۲) حل شده‌اند رجوع کرد.

۳،۱،۱ هسته برای تحلیل مؤلفه‌های اصلی

فرض کنید $X(t)$ یکتابع تصادفی (فرایند تصادفی) باشد که روی فاصله‌ی $I = [a, b]$ تعریف شده است و در شرط $\int_I E[X^2(t)] dt < \infty$ صدق می‌کند. اگر $E[X(\cdot)] = \mu(\cdot)$ باشد، برای هر $u, v \in I$ تعریف می‌کنیم:

$$K(u, v) \equiv \text{cov}\{X(u), X(v)\} = E\{(X(u) - \mu(u))(X(v) - \mu(v))\}.$$

همچنین فرض کنید مجموعه‌ی توابع حقیقی مقدار روی I را که توان دوم آن‌ها انتگرال‌پذیر است با $L_2(I)$ نشان دهیم. در این صورت، تبدیل K که هر $\psi \in L_2(I)$ را به $K\psi$ می‌برد به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$(K\psi)(x) = \int K(x, y) \psi(y) dy.$$

K یک عملگر فشرده و هیلبرت اشمیت روی $L_2(I)$ است و آن را عملگر کوواریانس تابع تصادفی $X(t)$ می‌نامیم. عملگر کوواریانس K ، متقارن و نیمه‌معین مثبت است و نیز هسته‌ی آن، یعنی $(\cdot, \cdot)_K$ ، قطری‌شدنی است. به عبارت دیگر،

$$(5) \quad K(u, v) = \sum_{j=1}^{\infty} \theta_j \psi_j(u) \psi_j(v),$$

که در آن، θ_j ها ویژه‌مقدارهای عملگر K ، و ψ_j ها توابع ویژه‌ی متناظر با آن‌ها هستند. به خصوص می‌توان گفت که $K\psi_j = \theta_j \psi_j$.

فرض می‌کنیم که θ_j ها در (5) به صورت $0 \geq \theta_1 \geq \dots \geq \theta_2 \geq \theta_3$ مرتب می‌شوند. اگر θ_j ها مثبت باشند، ψ_j ها (توابع ویژه) یک پایه‌ی متعامد کامل در $L_2(I)$ تشکیل می‌دهند.

۳/۱/۲ بسط کارهونن-لوی

تابع تصادفی $X(t)$ دارای بسط کارهونن-لوی

$$(6) \quad X(t) - \mu(t) = \sum_{j=1}^{\infty} \xi_j \psi_j(t),$$

است که در آن dt نشان‌دهنده زامین امتیاز $X(t)$ می‌باشد. سری (6) در $L_2(I)$ همگرا است و متغیرهای ξ_1, ξ_2, \dots ناهمبسته‌اند؛ زیرا

$$E(\xi_j \xi_k) = \int_I \int_I \psi_j(u) K(u, v) \psi_k(v) du dv = \theta_j \delta_{jk},$$

که در آن، δ_{jk} دلتای کرونکر است. علاوه بر آن، $E(\xi_j^\ast) = \theta_j$ و $E(\xi_j) = 0$.

$$\int_I E[(X(t) - \mu(t))^r] dt = \sum_{j=1}^{\infty} \theta_j < \infty.$$

۳/۱/۳ برآوردهای تجربی

اگر $(X_1(t), X_2(t), \dots, X_n(t))$ یک نمونه به اندازه‌ی n باشد، برآورد تجربی $K(u, v)$ به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$\widehat{K}(u, v) = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n \{X_i(u) - \bar{X}(u)\} \{X_i(v) - \bar{X}(v)\},$$

که در آن $\bar{X}(\cdot)$ معرف تابع میانگین نمونه‌ی فوق است. مشابه با عملگر K ، عملگر \widehat{K} که به صورت

$$(\widehat{K}\widehat{\psi})(x) = \int \widehat{K}(x, y) \widehat{\psi}(y) dy,$$

تعریف می‌شود، یک عملگر فشرده و هیلبرت اشمیت روی $L_2(I)$ است و نیز

$$\widehat{K}(u, v) = \sum_{j=1}^{\infty} \hat{\theta}_j \widehat{\psi}_j(u) \widehat{\psi}_j(v),$$

که در آن $\hat{\theta}_j$ ها ویژه‌مدارهای عملگر \widehat{K} هستند و $\widehat{\psi}_j$ ها توابع ویژه‌ی متناظر با آن‌ها. همچنین عملگر \widehat{K} متقارن و نیمه‌معین مثبت است و متغیرهای $\hat{\theta}_j$ به صورت $0 \geq \hat{\theta}_2 \geq \dots \geq \hat{\theta}_1 \geq 0$ مرتب شده‌اند. به طور

مشابه با (۶)،

$$X_i(t) - \bar{X}(t) = \sum_{j=1}^{\infty} \hat{\xi}_{ij} \hat{\psi}_j(t),$$

که در آن $\hat{\xi}_{ij}$ عبارت است از زامین امتیاز تجربی $(X_i(t))$. علاوه بر آن،

$$\frac{1}{n} \sum_{i=1}^n \hat{\xi}_{ij} \hat{\xi}_{ik} = \int_I \int_I \hat{\psi}_j(u) \hat{K}(u, v) \hat{\psi}_k(v) du dv = \hat{\theta}_j \delta_{jk}.$$

۳.۲ هموارسازی در FPCA

فرایند به دست آوردن توابع مؤلفه‌ی اصلی هموار، مشابه با این فرایند برای یافتن توابع مؤلفه‌ی اصلی، بدون استفاده از هموارسازی می‌باشد، با این تفاوت که در هنگام ماقسیم کردن واریانس، باید از نرم دیگری به جای نرم به کار گرفته شده در طرف چپ رابطه‌ی (۴) استفاده نمود (پتسولی و سیلورمن، ۱۹۹۳). برای به دست آوردن FPCA‌ی هموار، نه تنها اندازه‌ی ϵ ، بلکه ناهمواری (roughness) آن نیز باید کنترل شود. با این هدف، شرط (۴) جایگزین قیدی می‌شود که ناهمواری را نیز به خوبی تضمین می‌کند. بنابراین، برای یافتن اولین مؤلفه‌ی اصلی تابعی ψ (FPC) هموار، تابع $\psi_1(t)$ طوری تعیین می‌شود که واریانس امتیازات مؤلفه‌ی اصلی را تحت قید

$$(7) \quad \int \psi(t)^2 dt + \alpha \int \psi''(t)^2 dt = 1$$

ماقسیم کند. شایان ذکر است که پارامتر $\alpha \geq 0$ در رابطه‌ی فوق، مقدار «همواری» را کنترل می‌کند؛ از این رو، به آن «پارامتر همواری» گفته می‌شود.

در ضمن، تاوان ناهمواری (roughness penalty)، غیر از قیدهای اضافی، برای FPC‌های هموار شده‌ی دوم و سوم و مرتب‌به‌التر ضمیمه می‌شود. حال برای یافتن دومین مؤلفه‌ی اصلی تابعی، تابع $\psi_2(t)$ به‌گونه‌ای اختیار می‌شود که واریانس امتیازات مؤلفه‌ی اصلی را نسبت به قید (7) و

$$\int \psi_2(t) \psi_1(t) dt + \alpha \int \psi_2''(t) \psi_1''(t) dt = 0$$

ماقسیم کند. این روند تا به دست آوردن تمامی مؤلفه‌های اصلی تابعی ادامه دارد.

۴ داده‌های دما و مقدار بارندگی

دو پدیده‌ی بارندگی و دما ماهیت تابعی دارند، زیرا مقادیر بارندگی و دما در هر منطقه به زمان بستگی دارند، و در طول زمان‌های مختلف در حال تغییر می‌باشند؛ از این‌رو، استفاده از FDA برای تحلیل آن‌ها توجیه‌پذیر است. داده‌هایی که در این مقاله مورد تحلیل قرار گرفته‌اند از داده‌هایی که سازمان هواشناسی ایران در سال ۲۰۰۵، از ۱۷۶ ایستگاه سینوپتیکی در نقاط مختلف کشور جمع‌آوری کرده است انتخاب شده‌اند. در این مجموعه‌داده، برای هر ایستگاه، ۱۲ عدد که همان میانگین ماهانه‌ی دما و مقدار بارندگی در آن منطقه می‌باشند گزارش شده است.

به‌دلیل همبستگی مکانی بین ایستگاه‌ها (عموماً میزان بارندگی و دمایکه از ایستگاه‌های مجاور جمع‌آوری می‌شوند به هم وابسته‌اند)، بررسی مشاهدات مربوط به هر ایستگاه در قالب تابعی مجاز نیست؛ چراکه فرض استقلال بین داده‌ها در این حالت نقض می‌شود. این مشکل را می‌توان با در نظر گرفتن مشخصه‌های عرض جغرافیایی و ارتفاع مربوط به ایستگاه‌ها به‌طور نسبی رفع کرد؛ زیرا کارشناسان هواشناسی این عوامل را مؤثرین عوامل در وابستگی مکانی بین ایستگاه‌ها معرفی می‌کنند. به عنوان مثال، در ۳۴ درجه‌ی عرض جغرافیایی که از رشته‌کوه زاگرس عبور می‌کند، مقدار دما و بارندگی در دو طرف این رشته‌کوه را نمی‌توان وابسته به هم دانست (تأثیر مشخصه‌ی عرض جغرافیایی). این موضوع با این واقعیت که در دو طرف این رشته‌کوه، دو ناحیه‌ی متفاوت معتدل و گرم و خشک قرار می‌گیرند نیز سازگار است. به‌دلیل آن‌که شهرهای دارای ارتفاع زیاد عموماً هوای سردتر و در عین حال باثبات‌تری نسبت به شهرهای دارای ارتفاع کم دارند، در نظر گرفتن معیار ارتفاع می‌تواند منجر به انتخاب ایستگاه‌هایی در هر طرف این رشته‌کوه شود که مقادیر دما و بارندگی آن‌ها به هم وابسته نباشند؛ یعنی از نظر ارتفاع، تفاوت زیادی با هم دارند (تأثیر عامل ارتفاع در آب و هوا). شایان ذکر است که در عمل، امکان تأثیرگذاری عوامل دیگری بر بعضی از ایستگاه‌های نزدیک به هم یا دارای ارتفاع تقریباً یکسان وجود دارد به‌طوری که شرایط جوی کاملاً متفاوتی را برای این ایستگاه‌ها پدید می‌آورد. بنا بر این، در هنگام بررسی دو شرط فوق، باید دیگر شرایط تأثیرگذار نیز بررسی شوند تا چنین ایستگاه‌هایی کنار گذاشته نشوند. از این‌رو، برای حصول نتایج بهتر، از مقایسه‌ی بصری نیز بهره جسته‌ایم. بر اساس مطالب فوق و نظر کارشناسان هواشناسی، در نهایت، ۶۶ ایستگاه انتخاب شد و داده‌های دما و بارندگی مربوط به آن‌ها مورد تحلیل قرار گرفت.

همان‌طور که در مقدمه ذکر شد، در ابتدا باید منحنی‌های مناسب، طوری به مجموعه‌داده‌ها برازش شوند که خطای اندازه‌گیری تا حد ممکن پالایش شود. به‌دلیل ماهیت دوره‌ای (تتاوبی) پدیده‌های دما و بارندگی، برای برازش منحنی به مجموعه‌داده‌ها از بسط سری‌های فوریه استفاده نموده‌ایم. در نهایت، استفاده از یک بسط فوریه با ۱۳ جمله، برازش مناسبی به داده‌ها ایجاد نمود؛ یعنی برای هر ایستگاه، برای برازش

منحنی ($x(\cdot)$, ضرایب $\beta_1, \beta_2, \dots, \beta_{12}$) در سری

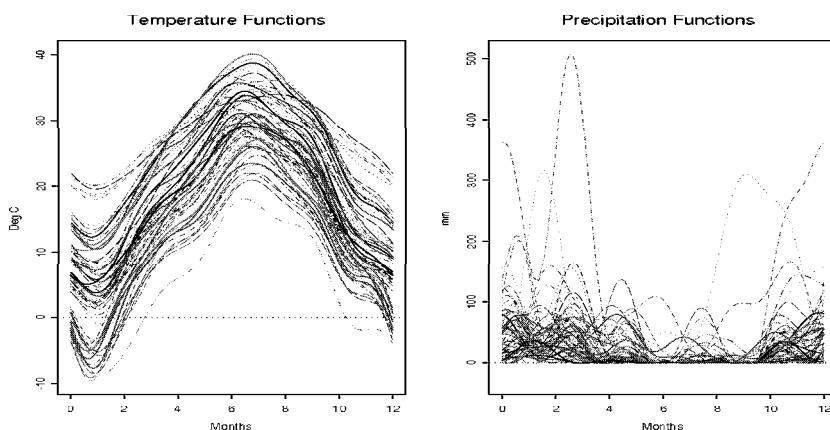
$$x(t) \approx \beta_1 + \beta_2 \sin\left(\frac{\pi}{6}t\right) + \beta_3 \cos\left(\frac{\pi}{6}t\right) + \beta_4 \sin\left(\frac{\pi}{3}t\right) + \beta_5 \cos\left(\frac{\pi}{3}t\right) \\ + \dots + \beta_{11} \sin(2\pi t) + \beta_{12} \cos(2\pi t)$$

برآورد شده است. نمودار داده‌های مورد بررسی در شکل ۱ آورده شده است.

۵ تحلیل داده‌های دما و مقدار بارندگی

در ادامه، تحلیل اولیه‌ی داده‌های تابعی دما و بارندگی با استفاده از FDA مورد بحث قرار می‌گیرد. برای این منظور، در ابتدا آماره‌های توصیفی به دست می‌آیند و سپس با استفاده از تحلیل مؤلفه‌ی اصلی تابعی، ساختار همبستگی داده‌ها مورد بررسی قرار می‌گیرد. شایان ذکر است که تحلیل جامعتر را می‌توان با بررسی PCA چندمتغیره‌ی فواصل بوتاسترپی دنبال کرد، که در اینجا به این موارد پرداخته نخواهد شد.

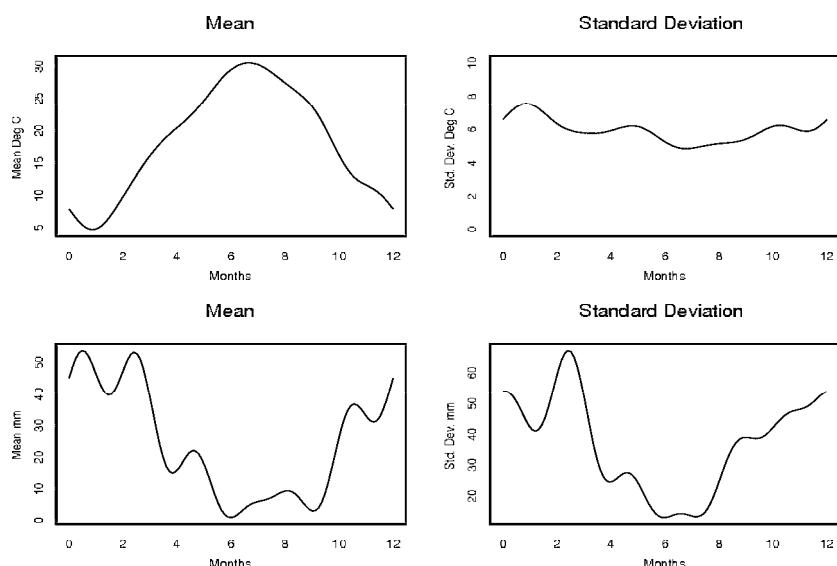
شکل ۲ توابع میانگین و انحراف معیار را برای داده‌های دما و مقدار بارندگی نشان می‌دهد. بر اساس نمودار میانگین که از رابطه‌ی (۱) به دست آمده است، مشخصه‌های کلی زیر برای پدیده‌ی دما قابل بیان می‌باشد: به طور متوسط در طول سال، دمای تقریباً ۵ درجه و بیش تراز ۳۰ درجه رخ نمی‌دهد و دامنه‌ی تغییرات آن حول ۲۵ درجه‌ی سانتی‌گراد است. در نیمه‌ی دوم زمستان تا اوایل بهار، معمولاً در ابتدا افت و



شکل ۱. بازش منحنی به داده‌های دما و میزان بارندگی مربوط به ۶۶ ایستگاه هواشناسی در ایران با استفاده از سری‌های فوریه.

سپس افزایش دما را شاهد هستیم و به طور متوسط، دمای ماکسیمم در بین ماه‌های ژوئن و ژوئیه (تقریباً نیمه‌ی خرداد تا نیمه‌ی امداد) رخ می‌دهد. بیشترین تغییرات دما بر مبنای تابع انحراف معیار که از جذر فرمول (۲) به دست آمده است، در اوخر پاییز و نیمه‌ی اول زمستان رخ می‌دهد. به طور دقیق‌تر، بیشترین تغییرات در ماه ژانویه (تقریباً نیمه‌ی دی تا نیمه‌ی بهمن) اتفاق می‌افتد. این رخداد بر اساس منحنی‌های دما در شکل ۱ نیز توجیه‌پذیر است؛ زیرا در این زمان خاص، افت زیاد دما را برای چند ایستگاه نسبت به ایستگاه‌های دیگر، و در نتیجه دامنه‌ی بزرگ‌تر تغییرات را برای نمونه‌های تابعی شاهد هستیم. از طرف دیگر، کمترین تغییرات در ماه‌های ژوئن و ژوئیه رخ می‌دهد؛ زیرا برای اکثر ایستگاه‌ها در این بازه‌ی زمانی بیشترین دما اتفاق می‌افتد و در ضمن، دمای این مکان‌ها از ۲۲ تا ۳۰ درجه‌ی سانتی‌گراد می‌باشد. در واقع، بیشترین تطابق دمایی در این ماه‌ها (کاهش دامنه‌ی پراکنده‌ی برای دما) مشاهده می‌شود. برای بقیه‌ی زمان‌ها تغییرات تقریباً یکسان و حول ۶ درجه‌ی سانتی‌گراد می‌باشد.

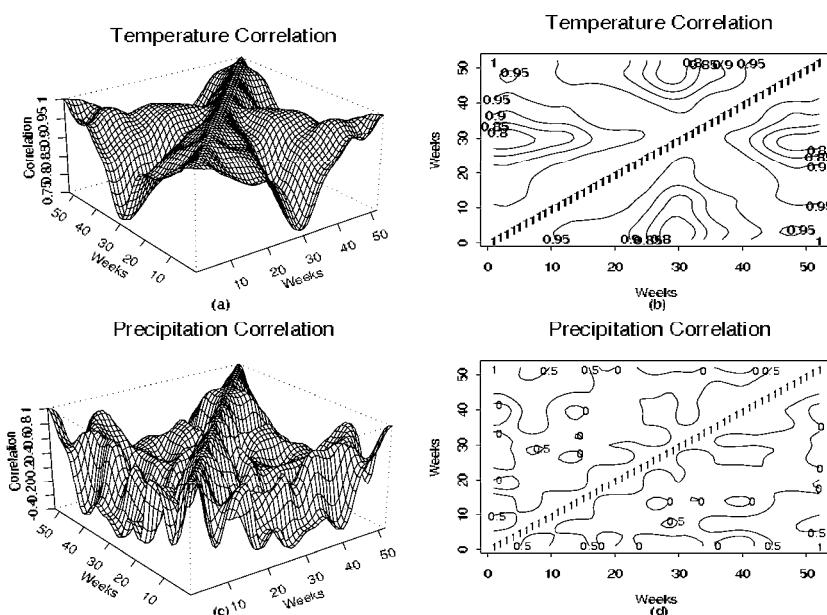
تابع میانگین و انحراف معیار برای داده‌های مقدار بارندگی در دو نمودار پایینی شکل ۲ ترسیم شده است. با توجه به تابع میانگین، به طور متوسط کمترین مقدار بارندگی بین ماه‌های ژوئن و سپتامبر (اوخر بهار تا اوخر تابستان) رخ می‌دهد. از طرف دیگر، بیشترین میزان بارندگی را می‌توان در زمستان و اوایل بهار مشاهده نمود. با نگاه دقیق‌تر به این نمودار، مشاهده می‌شود که به طور متوسط در ماه‌های ژانویه و



شکل ۲. تابع میانگین و انحراف معیار برای داده‌های دما و میزان بارندگی. دو نمودار بالایی تابع میانگین و انحراف معیار را برای پذیده‌ی دما نشان می‌دهند و دو نمودار پایین، این تابع را برای میزان بارندگی نشان می‌دهند.

مارس (تقریباً نیمه‌ی دی تا اوایل بهار) بیشترین میزان بارندگی، و در ماه‌های زوئن و سپتامبر (تقریباً نیمه‌ی خرداد تا نیمه‌ی شهریور) کمترین میزان بارندگی نسبت به بقیه‌ی ماه‌های سال رخ داده است. بیشترین تغییرات برای پدیده‌ی بارندگی در ماه مارس (تقریباً نیمه‌ی اسفند تا نیمه‌ی فروردین) مشاهده می‌شود. این رخداد، مصادف با روزهایی است که در مناطق شمالی بیشترین مقدار بارندگی سال به وقوع می‌پوندد و از سوی دیگر، مناطق جنوبی و جنوب شرقی روزهای بدون بارندگی را سپری می‌کنند. کمترین تغییرات برای ماه‌های زوئن و زوئیه رخ می‌دهد؛ یعنی در روزهایی که بارندگی تقریباً کمی در تمامی نقاط کشور رخ می‌دهد. از ماه زوئیه تا ماه دسامبر (تقریباً نیمه‌ی خرداد تا نیمه‌ی دی) به طور نسبی، افزایش تغییرات در میزان بارندگی را شاهد هستیم.

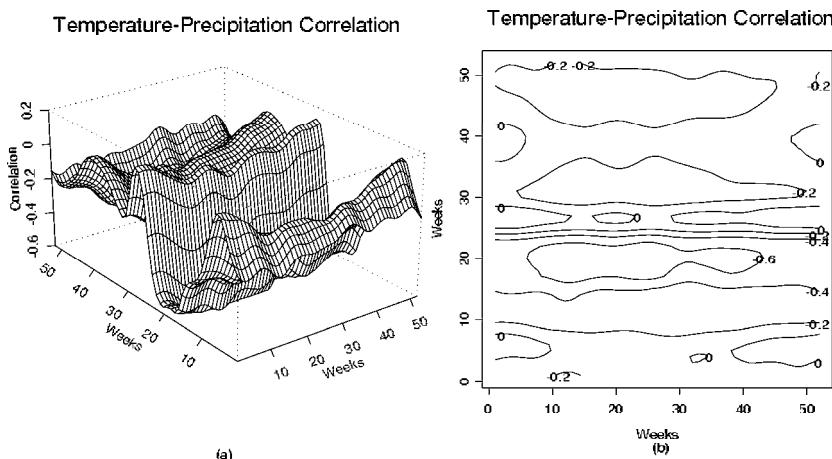
برای بررسی دقیق‌تر ساختار همبستگی داده‌های دما و میزان بارندگی، می‌توان از نمودارهای سطوح تراز یا سه‌بعدی استفاده نمود. به عنوان مثال، نمودارهای (a) و (b) در شکل ۳، مربوط به داده‌های دما می‌باشند. در این نمودارها، محورهای x و y متضاد با تقریباً ۵۲ هفتگی موجود در یک سال مقایسه‌بندی شده‌اند. براساس این نمودارها، با گذشت زمان، بعد از هفتگی سی ام، حد اکثر تا ۱۵ هفته، همبستگی بین



شکل ۳. توابع همبستگی و نمودارهای خطوط تراز برای دو پدیده‌ی دما و میزان بارندگی.

دما در این هفته‌ها با دما در اوایل فصل بهار از $0/8$ به $0/95$ افزایش می‌یابد. همچنین این روند به طور متقاضی با شروع از هفته‌ی سیام تا هفته‌ی پانزدهم نیز ادامه دارد. از طرفی همبستگی بین هفته‌ی اول و هفته‌ی پنجماه و یکم سال میلادی (اوخر دی با اوایل دی) نیز بیشترین مقدار ممکن را دارد. در دو نمودار (c) و (d) در شکل ۳، ساختار همبستگی برای داده‌های میزان بارندگی نشان داده است. بر مبنای این نمودارها، همبستگی بین هفته‌های $0/25$ تا $0/42$ (تقریباً ژوئن تا اکتبر) با هفته‌های $0/10$ تا $0/13$ (تقریباً مارس تا آوریل) حدوداً برابر با صفر می‌باشد. این موضوع، اظهار نظر در مورد میزان بارش در فصل پاییز بر اساس اطلاعاتی در مورد میزان بارندگی در اوخر فصل بهار را مشکل می‌کند. از طرف دیگر، همبستگی زیادی بین هفته‌های آذر و دی وجود دارد. در واقع، حاکم شدن جریان هوای سرد بر اکثر نقاط کشور در این زمان‌ها، افزایش بارندگی را نسبت به بقیه‌ی سال نتیجه می‌دهد. برای همین هفته‌ها، یعنی اوایل زمستان، مقدار همبستگی مثبت اندکی با فصل تابستان مشاهده می‌شود.

دو نمودار (a) و (b) در شکل ۴، همبستگی بین دما و میزان بارندگی را آشکار می‌سازد. محورهای افقی و عمودی در این نمودارها به ترتیب، مقدار بارندگی و دما را بر حسب زمان (هفته) بیان می‌کنند. میزان بارندگی در هفته‌های $0/10$ تا $0/42$ (تقریباً ژانویه تا اکتبر) همبستگی منفی نسبتاً زیادی ($-0/6$) را با دما برای هفته‌های $0/17$ تا $0/22$ (آوریل تا نیمه‌ی ژوئن) نسبت به بقیه‌ی سال نشان می‌دهد. این پدیده به دلیل افزایش دما و کاهش بارندگی برای هفته‌های میانی سال رخ می‌دهد. این همبستگی منفی با افزایش فاصله از این بازه‌ی زمانی (هفته‌های $0/17$ تا $0/22$) کاهش می‌یابد. در ضمن، همبستگی مقدار دما در هفته‌های $0/26$ و $0/27$ (اوخر تیر و اوایل امرداد) با مقدار بارندگی، برای تمامی سال، تقریباً برابر با صفر می‌باشد.

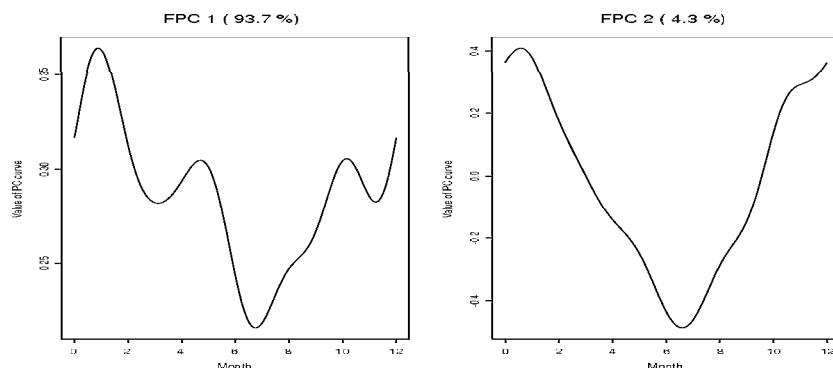


شکل ۴. تابع همبستگی متقابل میزان بارندگی-دما و نمودار خطوط تراز مربوط به آن.

در ادامه با استفاده از تحلیل مؤلفه‌های اصلی تابعی، ساختار تغییرات دما بررسی و الگوهای موجود در آن استخراج می‌شود. به طور مشابه، این رویکرد برای داده‌های بارندگی نیز قابل بررسی است، که در اینجا به آن پرداخته نمی‌شود.

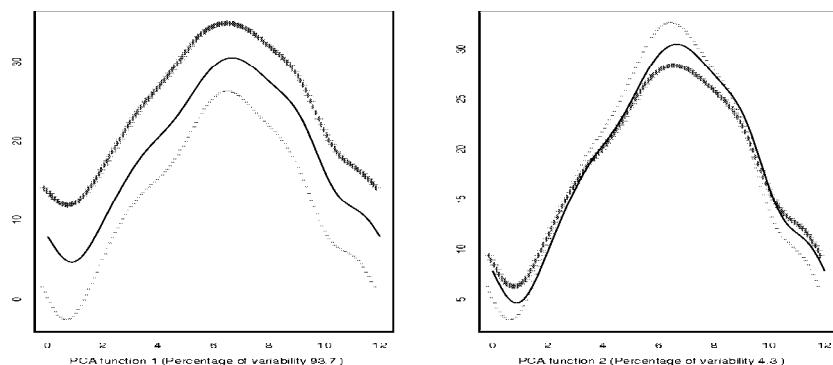
بعد از به دست آوردن مؤلفه‌های اصلی تابعی، مانند PCA در حالت چندمتغیره، انتخاب تعداد مناسبی از آن‌ها مد نظر خواهد بود. بدلیل آن‌که انتخاب دو مؤلفه‌ی اصلی اول، ۹۸ درصد از تغییرات اولیه را حفظ می‌کند، انتخاب این دو مؤلفه که به ترتیب 93.7% و 4.3% درصد از تغییرات کل را بیان می‌کنند، مناسب خواهد بود.

نمودار ۵ دو مؤلفه‌ی اول را نشان می‌دهد. همان‌طور که ملاحظه می‌شود، اولین مؤلفه درصد بالایی از تغییرات را به خود اختصاص می‌دهد. به طور کلی، وزنی که برای فصل زمستان قرار داده شده، $1/5$ برابر وزنی است که برای فصل تابستان در نظر گرفته شده است. در این مرحله برای این مؤلفه ارائه‌ی یک تفسیر بهتر امکان‌پذیر نمی‌باشد؛ از این‌رو، باید از روش‌های دیگر برای تفسیر آن استفاده نمود. یک روش مناسب برای تفسیر اولین FPC، ترسیم نمودارهای تابع میانگین، همراه با توابعی است که با اضافه کردن یا کم کردن ضریب مناسبی از تابع وزنی (t_1) به دست می‌آیند (رمسی و سیلورمن، ۲۰۰۵). شکل ۶ چنین نموداری را نشان می‌دهد. با توجه به این شکل، اولین منحنی مؤلفه‌ی اصلی نشان می‌دهد که اکثر تغییرپذیری در داده‌ها (تقریباً ۹۴ درصد) از مقاوت‌هایی ناشی می‌شود که بین دما در تابستان و زمستان وجود دارد. سه ایستگاه جزیره‌ی سیری، جزیره‌ی کیش و بندر لنگه که دمای این فصول برای آن‌ها بالا می‌باشد، بیشترین امتیاز را به خود اختصاص داده‌اند. از سوی دیگر، سه ایستگاه با کمترین امتیاز که عبارت‌اند از ایستگاه‌های پل فیروزکوه، خلخال و سراب، در طول سال، هوای نسبتاً سردی دارند (شکل ۷ را بینید).

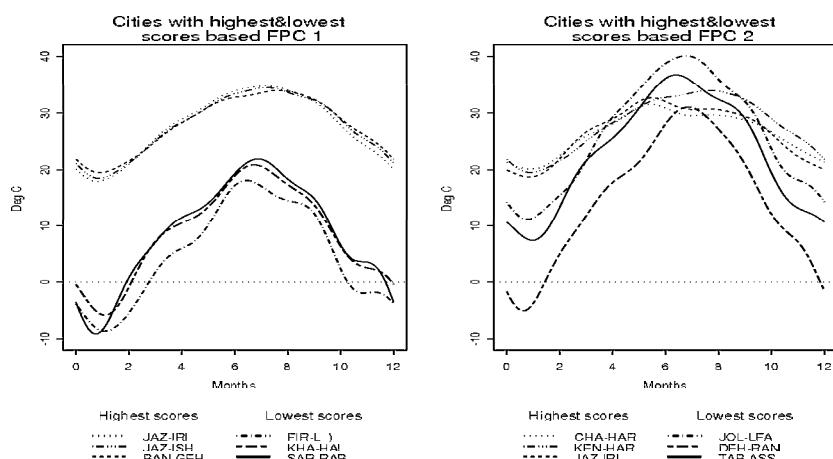


شکل ۵. دو FPC اول هموار شده برای داده‌های دما که به ترتیب 93.7% و 4.3% درصد از تغییرات را بیان می‌کنند.

اما نمودار تابع وزنی ($\psi_2(t)$) یک منحنی هموارتر را نسبت به منحنی ($\psi_1(t)$) نشان می‌دهد. در واقع، این نوع از تغییرات فقط $4/3$ درصد از تغییرات اولیه را شامل می‌شود و تغییر پذیری از متوسط تفاوت بین



شکل ۶. دو FPC اول هموار شده برای داده‌های دما. در هر نمودار، منحنی پیوسته تابع میانگین را نشان می‌دهد و دو منحنی که با علامت – و + ترسیم شده‌اند، به ترتیب، منحنی‌هایی را نشان می‌دهند که از جمع زدن ضرایب منفی و مثبت از هر FPC با تابع میانگین به دست آمده‌اند.



شکل ۷. در هر یک از دو نمودار، منحنی دما مربوط به ایستگاه‌های دارای بالاترین و پایین‌ترین امتیاز متضاد با هر یک از دو مؤلفه اول ترسیم شده است. اسم هر سه ایستگاه با بالاترین و پایین‌ترین امتیاز، با درج سه حرف اول و آخر نام آن در پایین هر نمودار آورده شده است.

دما در زمستان و دما در تابستان را منعکس می‌کند. به عبارت دیگر، این مؤلفه به مناطقی که اختلاف دمای زمستان و تابستان آن‌ها کوچک است امتیازهای مثبت بزرگ اختصاص می‌دهد. به عنوان مثال، ایستگاه‌های چابهار، کنارک چابهار و جزیره‌ی سیری بیشترین امتیازات را با تابع وزنی $(t)_\psi$ می‌گیرند. دمای این موقعیت‌ها در طول سال، بیشتر از 20° درجه و کمتر از 32° درجه‌ی سانتیگراد می‌باشد. از طرف دیگر، این مؤلفه برای مناطقی که اختلاف دمای آن‌ها در زمستان و تابستان زیاد است، امتیازهای منفی بزرگ در نظر می‌گیرد، که ایستگاه‌های جلفا و دهلران و طبس از آن جمله‌اند (شکل ۷). از این‌رو، مؤلفه‌ی دوم را می‌توان به عنوان یک اندازه از یکنواختی دما و قیسی که از زمستان به طرف تابستان در حرکت هستیم در نظر گرفت.

۵.۱ فواصل اطمینان بوتاسترپی برای مقادیر و توابع ویژه

تشکیل فواصل اطمینان انفرادی و همزمان برای مقادیر و توابع ویژه در حالت «تابعی»، در انجام دادن استنباط‌های آماری در مورد این پارامترها به ما کمک می‌کند.

فرض کنید $\{X_1, X_2, \dots, X_n\} = \chi$ یک نمونه به اندازه‌ی n از توابع تصادفی باشد. بازنونه‌گیری χ^* را که به طور مستقل و با جایگذاری از نمونه‌ی χ انتخاب می‌شود در نظر بگیرید. برای این بازنونه، برآوردهای بوتاسترپی $\hat{\theta}_j^*$ و $\hat{\psi}_j^*$ را محاسبه می‌کنیم. حال، توزیع‌های غیر شرطی $\hat{\theta}_j - \hat{\theta}_j^*$ و $\hat{\psi}_j - \hat{\psi}_j^*$ را به ترتیب با توزیع‌های شرطی $\hat{\theta}_j^* - \hat{\theta}_j$ و $\hat{\psi}_j^* - \hat{\psi}_j$ به شرط χ تقریب می‌زنیم.

یک فاصله‌ی اطمینان بوتاسترپی متقاضی برای هر j به طور انفرادی به صورت زیر تشکیل می‌شود. در ابتدا $\hat{\chi}_{1-\alpha}$ را با استفاده از توزیع شرطی $|\hat{\theta}_j^* - \hat{\theta}_j|$ به شرط χ طوری پیدا می‌کیم که داشته باشیم

$$P(|\hat{\theta}_j^* - \hat{\theta}_j| \leq \hat{\chi}_{1-\alpha} | \chi) = 1 - \alpha.$$

سپس با استفاده از آن، فاصله‌ی اطمینان $(1 - \alpha)^{100}$ درصدی برای j به صورت $(\hat{\chi}_{1-\alpha} - \hat{\theta}_j, \hat{\chi}_{1-\alpha} + \hat{\theta}_j)$ می‌باشد. این فاصله دارای خطای پوشانشی از مرتبه‌ی $O(n^{-1})$ می‌باشد (حال و حسینی نسب، ۲۰۰۶). شایان ذکر است برای تشکیل یک فاصله‌ی اطمینان بوتاسترپی با دم‌های برابر، چندک‌های توزیع $\hat{\theta}_j^* - \hat{\theta}_j$ به شرط χ باید به‌گونه‌ای انتخاب شوند که در دو دم توزیع، احتمال‌های مساوی $\frac{\alpha}{2}$ تشکیل شود.

نوار اطمینان بوتاسترپی برای هر $(t)_\psi$ که همزمان برای هر $t \in \mathcal{I}$ صادق باشد، به صورت

جدول ۱. فواصل اطمینان بوتاسترپ منفرد و دوگانه برای پنج ویژه‌مقدار اول داده‌های دمای ایران در سال ۲۰۰۵. سطح پوشانش اسمی $\alpha = 0.05$ بوده است.

فواصلهای اطمینان متقابل		فواصلهای اطمینان با دم‌های برابر		نوع
دوگانه	منفرد	دوگانه	منفرد	روش
(۲۸۶/۱, ۵۱۶/۴)	(۲۹۵/۲, ۵۰۷/۲)	(۲۹۵/۸, ۵۲۸/۳)	(۲۹۴/۶, ۵۰۶/۴)	θ₁
(۹/۶۴۹, ۲۷/۲۳)	(۱۱/۲۷, ۲۵/۶۱)	(۱۲/۱۵, ۲۸/۹۵)	(۱۱/۷۴, ۲۵/۸۶)	θ₂
(۲/۶۶۵, ۴/۲۶۶)	(۲/۶۲۵, ۴/۳۰۶)	(۲/۵۲۶, ۴/۳۷۰)	(۲/۵۲۲, ۴/۲۰۳)	θ₃
(۱/۳۹۲, ۴/۰۳۹)	(۱/۷۴۳, ۳/۶۸۹)	(۱/۹۹۲, ۴/۳۲۸)	(۲/۱۸۷, ۳/۸۳۷)	θ₄
(۰/۵۹۱, ۰/۹۸۱)	(۰/۶۰۳, ۰/۹۶۸)	(۰/۶۱۵, ۰/۹۷۷)	(۰/۶۱۵, ۰/۹۷۷)	θ₅

زیر تشکیل می‌شود: در ابتدا چندک مرتبه‌ی $(\alpha - 1)$ ام، یعنی $\hat{z}_{1-\alpha}$ ، به‌گونه‌ای تعیین می‌شود که داشته باشیم

$$P \left\{ \sup_{t \in \mathcal{I}} |\hat{\psi}_j^* - \hat{\psi}_j| \leq \hat{z}_{1-\alpha} | \chi \right\} = 1 - \alpha.$$

با استفاده از آن، ناحیه‌ی $\{(t, u) : t \in \mathcal{I} \& |\hat{\psi}(t) - u| \leq \hat{z}_{1-\alpha}\}$ یک ناحیه‌ی اطمینان در سطح اسمی $(\alpha - 1)$ درصد برای متحنی $(\cdot, \hat{\psi})$ می‌باشد (حال و حسینی نسب، ۲۰۰۶). آن‌ها همچنین ثابت کردند که خطای پوشانش این فواصلهای اطمینان از مرتبه‌ی $O(n^{-1})$ است. برای تشکیل یک فاصله‌ی اطمینان همزمان (برای همه‌ی زها) برای ویژه‌مقدارها، در ابتدا $\hat{\Delta}_{1-\alpha}$ را به‌گونه‌ای تعیین می‌کنیم که داشته باشیم $1 - \alpha = P(\hat{\Delta}_{1-\alpha}^* - \hat{K}) = \int (\hat{K}^* - \hat{K})^2 d\hat{K} = ||\hat{K}^* - \hat{K}||^2$. که در آن $\hat{\Delta}_{1-\alpha}^* = O(n^{-1})$ است. هال و حسینی نسب (۲۰۰۶) نشان دادند دوگانه‌ی توان دوم تفاضل \hat{K}^* و \hat{K} روی فاصله‌ی \mathcal{I} می‌باشد. هال و حسینی نسب (۲۰۰۶) نشان دادند که

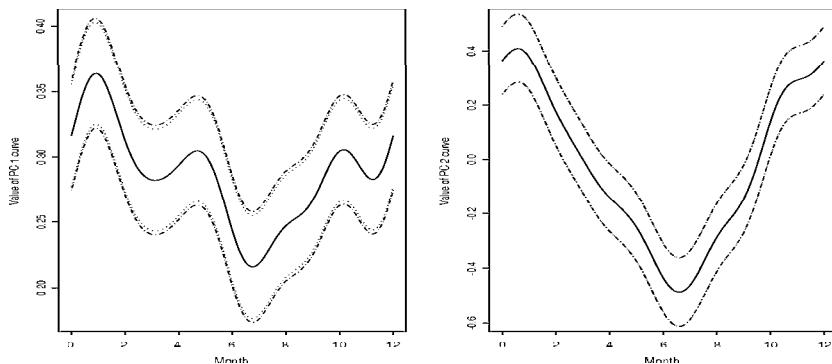
$$P(\sup_{j \geq 1} |\hat{\theta}_j - \theta_j| \leq \hat{\Delta}_{1-\alpha}) = 1 - \alpha + O(n^{-1}),$$

که در آن $O(n^{-1})$ خطای پوشانش می‌باشد. شایان ذکر است که استفاده از روش‌های بوتاسترپ دوگانه در تمام فواصل اطمینان فوق باعث می‌شود تا خطای پوشانش از مرتبه‌ی $O(n^{-2})$ به $O(n^{-1})$ کاهش یابد.

جدول ۱ فواصل اطمینان بوتاسترپی متقابران و با دم‌های برابر را در سطح ۹۵ درصد برای پنج ویژه‌مقدار اول داده‌های دما نشان می‌دهد که با روش‌های بوتاسترپ منفرد (single) و دوگانه (double) تشکیل شده‌اند. تمامی فواصل اطمینان منفرد با استفاده از $B = 4000$ بازنموده‌گیری به دست آمده‌اند. همان‌طور که مشاهده می‌شود، فواصل اطمینان متقابران برای θ_1 که با استفاده از روش‌های بوتاسترپی منفرد به دست آمده‌اند، تفاوت چندانی با فواصل دارای دم‌های برابر ندارند. فاصله‌ی اطمینان دارای دم‌های برابر

برای ویژه‌مقدار اول که از روش بوت استرپ منفرد به دست آمده است به صورت $(294/6, 50/6, 4)$ می‌باشد. این فاصله برای ویژه‌مقدار دوم برابر با $(11/74, 25/86)$ است. علاوه بر آن با برآورد $\hat{\Delta}_{0,95} = 10/8$ می‌توان فواصل اطمینان همزمان برای ویژه‌مقدارها را تشکیل داد.

همچنین برای تشکیل یک فاصله‌ای اطمینان بوت استرپ دوگانه، هر بازنمونه $C = 50 \times 50$ بار بازنمونه‌گیری شده است. این فواصل نسبت به فواصل اطمینانی که از روش بوت استرپ منفرد به دست آمده‌اند دارای خطای پوشانش کمتری می‌باشند. در این حالت، فاصله‌های اطمینان به دست آمده برای θ_i ها در دو حالت دارای دم‌های برابر و متقاضن، متفاوت‌اند. برای مثال، اگر از فواصل اطمینان دارای دم‌های برابر استفاده شود، این فاصله برای θ_1 به صورت $(295/8, 528/3)$ می‌باشد؛ در حالی که این فاصله برای θ_2 در حالت متقاضن به صورت $(11/516, 286/4)$ می‌باشد. همچنین فاصله‌ای اطمینان دارای دم‌های برابر برای θ_2 به صورت $(12/15, 28/95)$ است، اما این فاصله در حالت متقاضن $(27/23, 9/649)$ می‌باشد. نوارهای اطمینان برای دوتابع ویژه‌ی اول در شکل ۸ رسم شده‌اند. نزدیکی بیش از حد این دو نوار، نشان‌دهنده‌ی آن است که نوارهایی به دست آمده از روش بوت استرپ منفرد، به خوبی نوارهایی به دست آمده از روش بوت استرپ دوگانه می‌باشند.



شکل ۸. دو FPC اول هموار شده برای داده‌های دما و نوارهای اطمینان بوت استرپی متناظر با آن‌ها. در هر نمودار، منحنی پیوسته تابع ویژه را نشان می‌دهد و خطوط نقطه‌چین و شکسته به ترتیب، فواصل اطمینانی را نشان می‌دهند که با استفاده از روش‌های بوت استرپ منفرد و دوگانه به دست آمده‌اند.

۶ بحث و نتیجه‌گیری

با توجه به این‌که داده‌های مربوط به دو پدیده‌ی دما و مقدار بارندگی، که دارای ماهیت تابعی هستند، به صورت گستته (روزانه یا ماهانه) گزارش می‌شوند، اولین گام در تحلیل این داده‌ها، برآش منحنی‌های مناسب به داده‌های اولیه می‌باشد. با توجه به ماهیت دوره‌ای دما و بارندگی، داده‌های گسسته‌ی اولیه را با استفاده از سط سری‌های فوريه از مرتبه ۱۳ به توابع پیوسته از زمان تبدیل کردیم. سپس با استفاده از آماره‌های توصیفی، ویژگی‌های کلی این دو پدیده استخراج شد. ساختار تابع همبستگی برای داده‌های دما ترسیم گردید و تحلیل‌ها و تفسیرهای مربوط به آن ارائه شد. در مرحله‌ی بعد، با استفاده از FPCA الگوهای مهم پراکنده‌ی برای این پدیده استخراج گردید. بدلیل آن‌که دو مؤلفه‌ی اول، تقریباً بیش از ۹۸ درصد از تغییرات اولیه را بیان می‌کنند، فقط این دو مؤلفه مورد توجه قرار گرفتند. اول نشان می‌دهد که اکثر تغییرپذیری (تقریباً ۹۴ درصد) در داده‌ها از تفاوت‌هایی ناشی می‌شود که بین دما در تابستان و زمستان وجود دارد و FPC دوم که ۴/۳ درصد از تغییر را حفظ می‌کند، معکس‌کننده‌ی این است که این الگو از متوسط تفاوت بین دما در زمستان و دما در تابستان ناشی می‌شود. در انتها نیز فواصل اطمینان بوتاسترپی منفرد و دوگانه را برای این دو FPC و برای پنج ویژه‌مقدار اول تشکیل دادیم.

سیاس‌گزاری

نویسنده‌گان مقاله از داوران محترم و از آقای دکتر رنجبر و سرکار خانم تقی‌پور در سازمان هواشناسی کشور بهدلیل مشاوره و راهنمایی در انتخاب ایستگاه‌های مورد بررسی تشکر و قدردانی می‌نمایند.

توضیحات

- .۱ Functional Data Analysis
- .۲ Functional Principal Components Analysis
- .۳ Functional Principal Component

مرجع‌ها

- Hall, P.; Hosseini-nasab, M. (2006). On properties of functional principal components analysis. *J. R. Stat. Soc. Ser. B* **68**, 109-126.
- Hall, P.; Hosseini-nasab, M. (2007). Theory for high-order bounds in functional principal components analysis. Accepted by Mathematical Proceedings of Cambridge Philosophical Society.
- Jolliffe, I.T. (2002). *Principal Component Analysis*, 2nd edn. Springer, New York.
- Pezzulli, S.; Silverman, B.W. (1993). Some properties of smoothed principal components analysis for functional data. *Comput. Statist* **8**, 1-16.
- Ramsay, J.O. (1982). When the data are functions. *Psychometrika* **47**, 379-96.
- Ramsay, J.O.; Silverman, B.W. (2002). *Applied Functional Data Analysis: Methods and Case Studies*. Springer, New York.
- Ramsay, J.O.; Silverman, B.W. (2005). *Functional Data Analysis*, 2nd edn. Springer, New York.

سید محمدابراهیم حسینی نسب
 گروه آمار، دانشکده علوم پایه،
 دانشگاه تربیت مدرس،
 بیل نصر، بزرگراه جلال آل احمد،
 تهران، ایران.
 پیام‌نگار: *m.hosseininasab@modares.ac.ir*

نورالله تازیکه میاندرا
 گروه آمار، دانشکده علوم پایه،
 دانشگاه تربیت مدرس،
 بیل نصر، بزرگراه جلال آل احمد،
 تهران، ایران.
 پیام‌نگار: *tazikeh_nm@modares.ac.ir*