

کاربرد روش‌های آماری در تحلیل نوسان‌های اوزون وردسپهری

ویکتوریا عزتیان^{۱*} و ابراهیم اسعدی اسکویی^۲

^۱اداره هواشناسی استان اصفهان

^۲اداره هواشناسی کشاورزی استان گیلان

(تاریخ دریافت: ۱۳۸۹/۴/۱۳، تاریخ پذیرش: ۱۳۹۰/۹/۳۰)

چکیده

اوزون وردسپهری (تروپوسفری) سبب بروز مشکلات تنفسی می‌شود و پوشش‌های گیاهی را تحت تاثیر قرار می‌دهد. در این پژوهش مدل‌های آماری براساس مقادیر متغیرهای هواشناسی و آلاینده‌های جوئی برای پیش‌بینی تغییرات غلظت اوزون وردسپهری در اصفهان در مقیاس‌های زمانی ساعتی و روزانه عرضه شده که طیف وسیعی از مدل‌های رگرسیونی خطی چندمتغیره را شامل می‌شود. نتایج روش ساخت که بین تغییرات اوزون و متغیرهای هواشناسی و آلاینده‌های جوئی هم‌بستگی‌های معنی‌دار وجود دارد لیکن هیچ‌یک از مدل‌ها توانایی تبیین سهم بزرگی از واریانس مقادیر اندازه‌گیری شده اوزون وردسپهری در اصفهان را نداشتند. محاسبه یک مدل غیرخطی دومتغیره اگرچه توانست حالت کلی نوسان‌های ذاتی اوزون را نشان دهد، اما بهدلیل وجود نوسان‌های نامنظم در داده‌های ساعتی نتوانست مدلی مناسب برای پیش‌بینی غلظت اوزون وردسپهری باشد. بیشتر مدل‌ها نشان دادند که افزایش دما و رطوبت، پیشترین سهم را در تشکیل اوزون وردسپهری دارند و فشار سطح دریا در تحلیل‌های نقطه‌ای دارای کاربرد چندانی نیستند. همچنین افزایش غلظت ترکیبات اکسیژن دار نیتروژن، تولید اوزون وردسپهری را افزایش می‌دهد. در مقیاس روزانه گاز کربن موноکسید و دما توانستند بهترین توجیه را برای غلظت اوزون وردسپهری به‌دست دهند.

واژه‌های کلیدی: رگرسیون خطی، اوزون وردسپهری، مدل چندمتغیره، روش آماری

Application of statistical methods in the analysis of fluctuations of Tropospheric ozone

Victoria Ezzatian^{1*} and Abraham As'adi²

¹Esfahan Meteorological Office

²Gilan Agricultural Meteorological Office

(Received: 4 July 2010, accepted: 21 December 2011)

Summary

Tropospheric ozone is one of the main causes of respiratory problems and it hurts vegetations. In this research, statistical models based on a wide variety of regression

*Corresponding author:

Victoria_ezzatian@yahoo.com

*نگارنده رابط:

models are presented in order to evaluate the surface ozone concentrations in hourly and daily scales in Isfahan using meteorological variables and pollutant gases as predictors. Although none of meteorological variables and pollutant gas levels has the ability to interpret the measured ozone variations in Isfahan, the results have shown there is a significant correlation between them and the ozone variations. Calculating a nonlinear bivariate model can show the general ozone fluctuations, but because of irregular fluctuations in hourly data, it can not be a proper predictor. Most of the models assigned the biggest influence to the air temperature and humidity in surface ozone production and declared that the mean surface pressure do not have an important role in the point analysis. Also increasing the oxide compositions of nitrogen increases the ozone production. In a daily scale, carbon monoxide and temperature have presented the best interpretation for the ozone concentration.

The aim of this research was to present a consistent evaluation of the surface ozone using statistical methods. At beginning, the society of ozone samples, pollutant gases and corresponding meteorological data was assessed and the correlation between the ozone level and each of them or a group of them was tested, step by step. Most of data did not obey a normal curve, so in different stages, some operations were necessary to make the data closer to the normal situation. In this paper, the data from meteorological and pollution observations were used as predictors. The station was located in 32.62N, 51.66E with the elevation of 1550 m.

The data consisted of:

- a- The data from the pollution stations: surface ozone, CO, SO₂, NO, NO_x, NO₂
- b- Meteorological data: air temperature, relative humidity, wind speed, solar radiation, air pressure.

Reviewing the time series of the ozone data (24 hours) showed that there was a daily sinusoidal cycle in the ozone concentration and a sinusoidal model can easily calculate the ozone amount as a function of the hours in a day. Although a sinusoidal curve was well fitted to the daily curve of the ozone concentration, random fluctuations in the daily average were seen. These irregularities caused difficulties in presenting a single proper model to show the daily cycle of the ozone concentrations.

In the next stage, an equation was gained by modulation of the daily and hourly equations to show the ensemble daily and hourly cycle of the ozone concentrations.

Analysis of the results of regression models shows that between the three equation, best equation be gained from step wise method. Then, by using a backward method, 13 equation be gained. All of these equations show that the daily scale can not justify the surface ozone variations. This can be because of the act of other unknown variables or because of the nonlinear nature of the correlations between ozone levels and the predictors. However the data were preprocessed to get closer to a normal distribution. For this purpose, both logarithmic and squared forms of the data were also used even though they could not make a considerable change in order to transform the data to normal distributions. All of them were used beside the natural data to form more regression models.

It should be noted that the nature of these kinds of data, that needs complicated process to be created, makes the correlations coefficient less strong. The resulted equations in this paper showed that the current operations could not normalize the distributions of the data. The existence of a nonlinear correlation between the ozone levels and the studied variables can be a reason for the weakness of these models. In the previous studies, the highest determination coefficient was 0.36 (Alexandrov, 2005). In this paper, the best equation nearly showed the same amounts ($r = 0.304$). In the backwards method, a higher coefficient was gained ($r = 0.592$) but because of the length

and size of the equation, it is not usable. Although the regression models and the principal component analysis showed that they had a strong ability to interpret the surface ozone fluctuations and predict its concentration, the number of their independent variables prevented them from being useful enough from an application viewpoint.

Key words: Linear regression, tropospheric ozone, multivariate model

میزان خسارت ناشی از اوزون به غلظت آن، مدت زمانی که گیاه در معرض اوزون قرار دارد و حساسیت گیاه به اوزون بستگی دارد. اوزون یک اکساینده قوی است که از راه روزندهای گیاه وارد برگ می‌شود و تشکیل رادیکال‌های آزاد و پرآکسیداسیون اسیدهای چرب تشکیل دهنده غشاء سلولی را ایجاد می‌کند. اوزون باعث بروز خساراتی در برگ درختان و کاهش سرعت رشد گیاهان حساس و کاهش عملکرد محصولات کشاورزی مانند ذرت، گندم، سویا و بادام زمینی شده است. بررسی‌ها در این زمینه نشان داده که اوزون به تهایی عامل ۹۰٪ خسارات‌های ناشی از آلودگی هوا بر محصولات کشاورزی است. این عامل از نظر اقتصادی در حدود ۶ تا ۷ درصد کل تولیدات کشاورزی ایالات متحده را از بین می‌برد (کریمی، ۱۳۸۲). غلظت اوزون در حومه شهرها و نواحی روستایی بیش از مرکز شهر است، زیرا اوزون با نیتروژن مونوکسید واکنش می‌دهد و غلظت آن کاهش می‌یابد (عزتیان، ۱۳۸۶). با توجه به نقش و اهمیت این گاز در سلامت و کیفیت محصولات زراعی و این فرض که تشکیل اوزون بسیار متأثر از شرایط جوی است، این پژوهش با هدف عرضه مدلی که بتواند با استفاده از داده‌های جوی برآورد قابل قبولی از اوزون سطحی به دست دهد صورت می‌گیرد.

تحقیقات دابسون (۱۹۵۶) و واسی (۱۹۶۹) (تامسون، ۱۹۹۹) افزایش غلظت اوزون در محیط در زمان رگبار و رعد و برق را نشان داد لیکن رهبر و همکاران (۱۹۸۹) بیان کردند که پس از وقوع رگبارها، غلظت اوزون نه فقط به سرعت کاهش می‌یابد، بلکه گاهی این کاهش غلظت تا

۱ مقدمه

اوزون آرام‌سپهری (استراتوسفری) به صورت طبیعی از راه ترکیب اکسیژن مولکولی و اکسیژن اتمی تشکیل می‌شود و پوشش حفاظتی در مقابل تابش مضر فرابنفش خورشید ایجاد می‌کند. در نزدیکی سطح زمین اوزون وردسپهری وجود دارد که آلینده‌ای ثانویه است و مستقیماً به داخل جو انتشار نمی‌یابد بلکه از یک رشته پیچیده از ترکیبات شیمیایی که شامل سایر آلینده‌ها از قبیل اکسیدهای نیتروژن و مولفه‌های آلی از قبیل هیدروکربن‌ها هستند به وجود می‌آید. چاهک‌های اوزون وردسپهری ناشی از واکنش با رادیکال‌های آزاد موجود در جو هستند، طول عمر اوزون وردسپهری در جو چند ساعت تا چند روز و نرخ رشد سالیانه آن ۱-۲ درصد است (پوی، ۲۰۰۲).

از آنجاکه وجود نور خورشید برای تشکیل اوزون وردسپهری ضروری است، معمولاً حداکثر غلظت اوزون وردسپهری بعد از ظهرها و همچنین ماه‌های تابستان که نور خورشید شدیدتر است ظاهر می‌شود. این مسئله همراه با برخی شرایط جوی مانند وارونگی بلندمدت دمای هوا که از انتشار قائم آلودگی جلوگیری می‌کند و شدت کافی نور خورشید زمینه را برای تشکیل مددود فتوشیمیایی فراهم می‌کند. مددود فتوشیمیایی آثار مخرب زیادی بر دستگاه تنفس انسان، کاهش قوای جسمانی فرد دارد. اوزون به همراه سایر مواد آلاینده موجود در مددود فتوشیمیایی از قبیل فرمالدئید، پرآکسی بنزل نیترات (PBZN)، پرآکسی استیل نیترات (PAN) و اکرولین باعث تحریک چشم‌ها می‌شود (اهرنس ۲۰۰۷-۴۹۸).

وردسپهری با فواصل زمانی یک ساعته و متغیرهای هواشناسی پیش‌بینی کننده (دما، فشار و) عرضه کرد و نتایج رگرسیون خطی چندگانه و مدل شبکه عصبی چندلایه را برای توجیه مقادیر غلظت اوزون ساعتی مورد مقایسه قرار داد. او اعلام کرد که رابطه اوزون و پارامترهای جویی، غیرخطی است، لذا شبکه عصبی در برقراری ارتباط بین متغیرهای جویی و اوزون بسیار توانمندتر از مدل‌های رگرسیون چندمتغیره خطی است.

جیانگ و همکاران (۲۰۰۵) تاثیرات عوامل هواشناسی در فصل زمستان بر غلظت اکسیدهای نیتروژن (NO_2 , NO) را به منزله عامل اولیه تشکیل اوزون در اوکلند بررسی کردند و اظهار داشتند که تاثیر شرایط هواشناسی بر غلظت‌های نیتروژن منوکسید ثابت ولی به طور مشخصی برای مقادیر متفاوت نیتروژن دی‌اکسید، متفاوت است. آنان پی‌بردنند که احتمالاً عوامل دیگری نیز در تشکیل این گاز مؤثر بوده‌اند.

دباجه و کاکاده (۲۰۰۶) در هندستان به بررسی ارتباط مقادیر اوزون سطحی، اکسیدهای نیتروژن، ترکیبات معدنی فرار و چند پارامتر جویی در مناطق روسیه پرداختند و رابطه غیرخطی پیچیده‌ای را عرضه کردند. بررسی‌ها مشخص ساخت که غلظت اوزون وردسپهری در زمستان و همچنین در زمان وقوع مونسون به حد اکثر خود رسیده است.

تزانیس (۲۰۰۷) و همکاران با توجه به اثرات خورشیدگرفتگی در وضعیت جویی (کاهش دما، سرعت باد و افزایش نم نسبی) تاثیر خورشیدگرفتگی ۲۹ مارس ۲۰۰۶ در یونان را بر غلظت اوزون وردسپهری مورد بررسی قرار دادند و دریافتند که بیشینه اوزون وردسپهری یک ساعت پس از کامل‌ترین فاز خورشیدگرفتگی به وقوع پیوسته است (بوگوکا، ۲۰۰۸).

مالیج و اسکاسل (۲۰۰۷) با استفاده از روش‌های آماری چندمتغیره به بررسی تغییرات زمانی - مکانی

ساعت‌هایی پس از رگبار نیز ادامه دارد (صدقایت کردار و همکاران، ۱۳۸۲).

رهبر و همکاران (۱۹۸۹) رابطه بین مقدار اوزون وردسپهری و بیشینه دمای روزانه در فرانسه را مورد بررسی قرار دادند. نتایج مدل‌های رگرسیونی، همبستگی معنی‌دار بین این دو پارامتر را نشان داد و مشاهده شد که در بازه‌های فصلی، کمینه غلظت اوزون در فصل زمستان و بیشینه آن در بهار و ابتدای تابستان و تغییرات اوزون وردسپهری و سایر پارامترهای جویی در محیط طبیعی و پاک دارای چرخه‌ای ۲۶ ماهه بوده است.

نوئل و همکاران (۱۹۹۶) چرخه‌های فصلی مقادیر اوزون وردسپهری اندازه‌گیری شده با روش شونباین (Schönbein) در دوره آماری ۱۸۸۴ تا ۱۹۰۰ در جزیره گوتسو (GOZO) در مدیترانه مرکزی را با کمک پارامترهای هواشناسی موجود (دما، رطوبت نسبی و سرعت باد) بررسی کردند. بیشترین مقادیر اوزون وردسپهری در این منطقه در فصل بهار دیده شده است.

بیدختی و شرعی‌پور (۲۰۰۳) مقادیر یک سال اوزون وردسپهری در موسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران را مورد بررسی قرار دادند و دریافتند که به طور میانگین بیشینه مقادیر اوزون وردسپهری طی بعدازظهر و کمینه مقادیر اوزون وردسپهری در ساعت‌های اولیه صبح و اواخر شب رخ می‌دهد. مقایسه شدت باد و مقدار اوزون وردسپهری نشان داد که طی روز فرارفت هوای آلوده اوزون دار با باد دشت-کوه به محل ایستگاه روی داده و با افزایش شدت باد، مقدار اوزون افزایش یافته است.

سولومون و همکاران (۲۰۰۳) در بررسی تاثیرات اوزون آرام‌سپهری بر عوامل گوناگون موثر بر کیفیت هوا در سطح زمین، این تاثیر را بر اوزون وردسپهری اندک یافتند.

الکساندرف (۲۰۰۵) در بلغارستان با استفاده از روش شبکه عصبی، رابطه‌ای غیرخطی بین مقادیر اوزون

جداگانه رابطه معنی‌داری با غلظت آلاینده داشته باشد، ولی وقتی هر دو هم‌زمان وارد معادله شوند، رابطه آنها با غلظت تغییر کند و یکی از آنها معنی‌داری خود را از دست بدهد. در این روش از بین پارامترهای ذکر شده هر کدام که بیشترین همبستگی را با غلظت آلاینده و کمترین همبستگی معنی‌دار با سایر متغیرها را داشت وارد معادله می‌کند. سپس متغیر بعدی را که بیشترین همبستگی را با غلظت دارد وارد معادله می‌کند. اگر احتمال معنی‌دار بودن یکی از این دو متغیر از ۱۰ درصد تجاوز کرد، آن را از معادله خارج و متغیر بعدی را وارد معادله می‌کند. وضعیت ایدآل آن است که پارامترهای آب‌وهوازی ذکر شده، کمترین همبستگی را با یکدیگر و بیشترین همبستگی را با غلظت داشته باشد. در صورتی که دو پارامتر آب‌وهوازی همبستگی زیادی داشته باشند، یکی از آنها را که همبستگی بیشتری با غلظت آلاینده دارد نگه می‌دارد و دیگری را حذف می‌کند، حتی اگر همبستگی آن با غلظت آلاینده معنی‌دار باشد.

در روش پس‌سو ابتدا همه متغیرها برای ساختن معادله رگرسیونی به کار می‌رود. سپس تک‌تک متغیرها از معادله ساخته شده حذف می‌شوند اگر حذف یک متغیر موجب کاهش قدرت معادله شود آن متغیر به معادله بازگردانده می‌شود و در غیراین صورت، متغیر حفظ می‌شود و متغیر دیگر مورد بررسی قرار می‌گیرد.

۲-۲ داده‌ها و روش‌ها

در این پژوهش از اطلاعات ایستگاه هواشناسی سینوپتیک و ایستگاه‌های آلودگی‌سننجی در شهر اصفهان که دارای داده‌های دقیق و کافی هستند، بهمنزله متغیرهای ورودی مدل استفاده شد. ایستگاه هواشناسی اصفهان در عرض جغرافیایی ۳۲/۶۲ درجه شمالی و طول جغرافیایی ۵۱/۶۶ درجه شرقی در ارتفاع ۱۵۵۰ متر از سطح دریا واقع شده است.

اوزون وردسپهری در حاشیه مناطق صنعتی کشور چك پرداختند و تفاوت‌های تشکیل اوزون در زمستان و تابستان را مورد تحقیق قرار دادند. تایج این محققان روش ساخت که بخار آب موجود در جو بهتر از رطوبت نسبی می‌تواند تغییرات مقادیر اوزون وردسپهری را توجیه کند (بوگوکا، ۲۰۰۸).

۲ مواد و روش‌ها

۱-۲ روش‌شناسی

در این پژوهش تلاش شده است که با روش‌های آماری، مدلی عرضه شود که بتواند با استفاده از داده‌های جوی، برآورد قابل قبولی از مقادیر اوزون وردسپهری به دست دهد. بدین‌منظور ابتدا به بررسی جامعه نمونه اوزون و گازهای کمکی و داده‌های متناظر جوی پرداخته می‌شود، سپس وجود ارتباط قابل قبول بین اوزون و هریک از آنها و یا اوزون و مجموعه‌ای از آنها مورد بررسی قرار می‌گیرد. به‌دلیل پیروی نکردن بسیاری از نمونه‌های مورد بررسی از توزیع نرمال، در مراحل گوناگون تغییراتی در داده‌ها اعمال شده که معمولاً برای نزدیک‌تر کردن توزیع داده‌ها به توزیع نرمال، مورد استفاده قرار می‌گیرد. در این پژوهش از روش تحلیل رگرسیون چندمتغیره برای کشف و تحلیل رابطه همبستگی بین پارامتر وابسته (پیش‌بینی شونده) و پارامترهای مستقل (پیش‌بینی کننده‌ها) استفاده شده است به گونه‌ای که بتوان پارامتر وابسته را از روی پارامترهای مستقل پیش‌بینی نمود. اساس این تحلیل الگوی خطی عمومی است و رایج‌ترین روش در این تحلیل، روش پس‌سو و روش گام‌به‌گام است که با رابطه ۱ بیان می‌شود (مولوی، ۱۳۷۹):

$$Y = B_1 X_1 + B_2 X_2 + B_3 X_3 + a, \quad (1)$$

در تحلیل رگرسیون گام‌به‌گام متغیرهای مستقل، هم‌زمان کنترل می‌شوند. ممکن است دو پارامتر در دو معادله

در صد معنی دار (چاوله به راست) است. کشیدگی که معیاری از میزان تیزی منحنی توزیع فراوانی در نقطه حداکثر آن است نیز معنی دار و برابر 0.245 است. این حالت لپتوکرتهیک (Leptokurtic) نامیده می شود که چنین توزیع هایی ترکیبی از دو جامعه نرمال با واریانس متفاوت ولی میانگین مشابه هستند (مقدم، ۱۳۷۲). آزمون کولموگوروف اسپیرونوف نیز عدم نرمال بودن منحنی توزیع فراوانی را تایید می کند.

بررسی دهکه های این نمونه آماری (جدول ۲) بیانگر این مطلب است که در مرز ده درصد ابتدایی مقادیر اوزون 10 قسمت در میلیون است که میان میزان آلدگی قابل توجه در منطقه است (جدول ۳).

متوسط روزانه دما 19 درجه سلسیوس است که آزمون چاولگی بر نرمال بودن توزیع فراوانی و آزمون کولموگوروف-اسپیرونوف بر غیرنرمال بودن آن دلالت دارند. متوسط روزانه دمای تر در دوره مورد بررسی $8/0$ درجه سلسیوس، کمینه و بیشینه مقادیر روزانه دمای تر نیز $7/7$ و $20/3$ درجه سلسیوس است که آزمون چاولگی بر نرمال بودن و آزمون کولموگوروف-اسپیرونوف بر غیرنرمال بودن توزیع فراوانی اشاره دارند.

کمینه و بیشینه رطوبت نسبی روزانه در بازه $10/6$ تا $85/3$ درصد قرار دارد که هر دو آزمون چاولگی و کولموگوروف-اسپیرونوف، نرمال بودن توزیع فراوانی را تایید می کنند.

کمینه و بیشینه ساعت های آفتابی نیز به ترتیب $0/0$ و $13/0$ ساعت و متوسط ساعت آفتابی روزانه $9/1$ ساعت است. میانه و مد این فراسنح نیز $9/8$ ساعت هستند. کمینه و بیشینه مقادیر انرژی تابشی خورشید روزانه $184/0$ و $7051/0$ ژول بر سانتی متر مربع در روز و با متوسط $1984/9$ است.

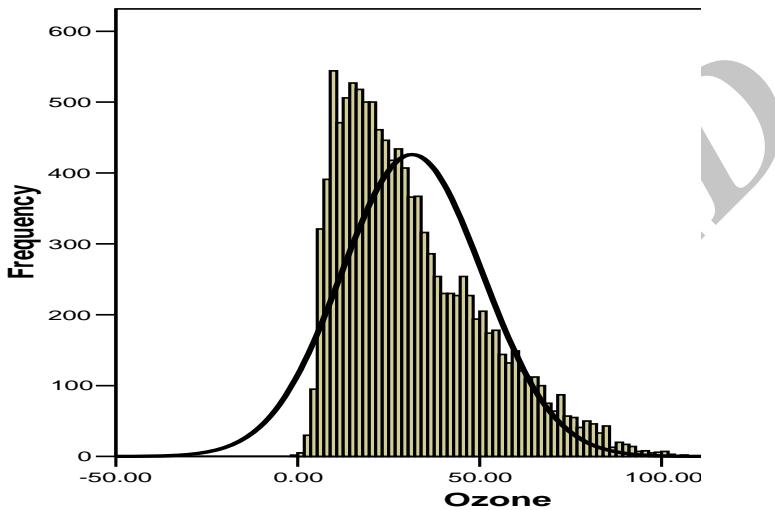
در این پژوهش آمارهای اندازه گیری شده سال های $1995-2005$ مورد استفاده قرار گرفت. این آمارها عبارت اند از:

الف) داده های ایستگاه های آلدگی سنجی شامل: اوزون سطحی، کربن موноکسید، گوگرد دی اکسید و اکسیدهای نیتروژن NO_2 ، NO ، NOx ،
ب) داده های جوی ساعتی شامل: دمای هوا (T)، رطوبت جوی (RH)، تابش خورشید ($SOLAR$)، سرعت باد (SW)، فشار هوا (P)، میزان بارش ($PREP$). آمارهای توصیفی داده های ساعتی اوزون در جدول (۱) نشان داده شده است. میانگین غلظت اوزون وردسپهری در طول دوره آماری $31/4$ قسمت در میلیون و میانه داده ها 27 قسمت در میلیون است. نمای این نمونه آماری $10/1$ قسمت در میلیون است. مساوی بودن سه آماره فوق بیانگر غیرنرمال بودن منحنی توزیع فراوانی ساعتی غلظت اوزون وردسپهری است. از طرفی با توجه به اینکه $Mod < Mean < Med$ نمودار چاوله به راست است. انحراف میان داده ها معادل $19/4$ قسمت در میلیون است که این انحراف میان زیاد، نشان دهنده پراکندگی مشاهدات در اطراف میانگین است (مولوی، ۱۳۷۹) شکل (۱).

ضریب تغییرات (σ) که معیاری از تغییر پذیری نسبی است، در مورد اوزون وردسپهری نسبتاً زیاد و معادل $7/61$ ٪ است. از آنجاکه ضریب تغییرات بالای $5/35$ براساس طبقه بندی ویلدنگ و درس در گروه متغیرهایی با ضریب تغییرات حداکثر طبقه بندی می شوند (طالی، ۱۳۸۴)، زیاد بودن ضریب تغییرات نشان می دهد که تغییرات غلظت اوزون بیش از آنکه قائم به ذات باشد، تحت تاثیر عوامل بیرونی است. ضریب چاولگی که معیاری برای نامتقارن بودن متقارن نبودن تابع توزیع فراوانی است $0/890$ و در محدوده اعتبار آماری 95

جدول ۱. آماره‌های توصیفی داده‌های ساعتی غلظت اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان (بر حسب قسمت در میلیارد).

تعداد	میانگین	میانه	مد	انحراف معیار	واریانس	چاولگی	کشیدگی	۰/۶۱۷
۱۱۶۰۵	۳۱/۴۱	۲۷	۱۰/۱	۱۹/۴۰	۳۷۶/۴۷	۰/۸۹۰۴	۰/۲۴۵۳	
						معنی‌دار	معنی‌دار	



شکل ۱. نمودار توزیع فراوانی داده‌های ساعتی اوزون. در این شکل محور افقی بیانگر مقدار اوزون سطحی بر حسب قسمت در میلیارد و محور عمودی فراوانی وقوع مقادیر در طول دوره آماری را نشان می‌دهد.

۳-۲ گازهای مورد استفاده در پژوهش

داده‌های جوی اندازه گیری شده‌اند اما داده‌های روزانه میانگین گیری داده‌های ساعتی در طول روز هستند. آزمون کولموگوروف-اسمیرونوف نشان می‌دهد که توزیع مقادیر هیچ کدام از گازها نرمال نیست. متوسط مقادیر نیتروژن دی‌اکسید روزانه $38/4$ قسمت در میلیون است که بیشتر از حد مجاز است (جدول ۳) و این نکته می‌باید مورد توجه مسئولان سلامت شهر اصفهان قرار گیرد. با توجه به نابرابری میانگین، میانه و نما منحنی توزیع غیر نرمال است. ضرایب چاولگی و کشیدگی مثبت و معنی‌دار که نتایج آزمون کولموگوروف-اسمیرونوف مؤید این مطلب است.

در جدول ۴ آماره‌های توصیفی گازهای مورد بررسی در مقیاس روزانه دیده می‌شود که واحد گازهای مورد بررسی در این پژوهش قسمت در میلیارد (part per billion=PPB) و فقط در مورد گاز کربن منوکسید قسمت در میلیون (part per million=ppm) است. لازم به ذکر است که در سطح زمین و زمانی که از اوزون به منزله یک آلانده نام برده می‌شود، معمولاً مقادیر آن را با واحد قسمت در میلیون و یا قسمت در میلیارد بیان می‌کنند که عبارت است از تعداد مولکول‌های اوزون به ترتیب به ۱ میلیون و ۱ میلیارد مولکول هوا. داده‌های ساعتی مربوط به اندازه گیری در همان ساعتی است که

جدول ۲. مقادیر دهکهای داده‌های ساعتی اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان (برحسب قسمت در میلیارد).

درصدها	۱۰	۲۰	۳۰	۴۰	۵۰	۶۰	۷۰	۸۰	۹۰
O_3	۱۰/۱	۱۴/۱	۱۸/۲	۲۲/۴	۲۷/۰	۳۲/۳	۳۹/۰	۴۷/۸	۶۰/۰

جدول ۳. استانداردهای سازمان جهانی بهداشت - تبدیل به PPM در دمای $25^{\circ}C$ و فشار ۱ اتمسفر (شفیع پور، ۱۳۸۱).

نوع آلاینده	میانگین وزنی (Mg/m^3)	PPM	میانگین زمانی
SO_2	۳۵۰	۰/۱۴	۱ ساعته
	۱۰۰-۱۵۰	۰/۰۴-۰/۰۶	۲۴ ساعته
	۴۰-۶۰	۰/۰۱۵-۰/۰۲۳	یک ساله
CO	۳۰	۲۶	۱ ساعته
	۱۰	۹	۸ ساعته
NO_2	۴۰۰	۰/۰۲۱	۱ ساعته
	۱۵۰	۰/۰۰۸	۲۴ ساعته
O_3	۱۵۰-۲۰۰	۰/۰۸-۰/۱	۱ ساعته
	۱۰۰-۱۲۰	۰/۰۵-۰/۰۶	۸ ساعته
PM_{10}	۷۰	-	۲۴ ساعته

جدول ۴. آمارهای مجموعه داده‌های روزانه گازها در ایستگاه سنجش آلودگی هوای شهر اصفهان.

آماره	میانگین	میانه	انحراف معیار	ضریب تغییرات	چاولگی	کشیدگی	معنی داری چاولگی	معنی داری کشیدگی	مد	حداقل	حداکثر	میانگین	مقدود	موجود	تعداد	
CO(ppm)	SO ₂ (ppb)	NOx(ppb)	NO ₂ (ppb)	NO(ppb)												
۴۰۵	۴۶۷	۴۴۸	۴۴۸	۴۴۹	موجود											
۳۰	۱۸	۳۷	۳۷	۳۶	مفقود											
۲/۳	۳/۲۴	۵۱/۹۹	۱۳/۱۴	۱۳/۹۳		حداقل										
۱۵/۴۴	۸۲/۲۵	۲۸۵/۰۵	۲۲۶/۴۱	۳۳۲/۲۶		حداکثر										
۵/۹۵	۲۶/۴۷	۱۵۵/۴۹	۳۸/۴۹	۱۲۰/۹۱		میانگین										
۵/۳۴	۲۴/۶۳	۱۴۷/۸۸	۳۱/۷۱	۱۱۲/۴		میانه										
۴/۴۱	۲۹/۲۸	۹۵/۰۴	۲۰/۱۸	۹۰/۳		مد										
۲/۳۷	۱۲/۰۶	۵۸/۲۶	۲۷/۶۶	۵۷/۲۶		انحراف معیار										
۰/۴	۰/۴۵	۰/۳۷۴۶	۰/۷۲	۰/۴۷		ضریب تغییرات										
۰/۹۵	۱/۵۹	۰/۹	۳/۹۶	۰/۸۲		چاولگی										
۰/۷۵	۳/۹۷	۰/۹۹	۱۸/۰۴	۰/۹۴		کشیدگی										
آری	آری	آری	آری	آری		معنی داری چاولگی										
آری	آری	آری	آری	آری		معنی داری کشیدگی										

دو ایستگاه واقع در محیط شهری) و اندازه‌گیری‌هایی که در منطقه لاسورس و شامبون (هر دو در محیط‌های طبیعی و دور از آلودگی مستقیم صنعتی و شهری) در فرانسه صورت گرفته، قابل مشاهده است (رهبر، ۱۳۷۹). بنابراین سعی می‌شود که پیش از بررسی تاثیرات پارامترهای مورد نظر در تشکیل اوزون، معادله‌ای به دست آید تا بیانگر نوسان‌های ذاتی اوزون در طول شباهنگی و ایام متفاوت سال باشد.

- بررسی تغییرات زمانی داده‌های اوزون در ساعت‌های شباهنگی (۲۴ ساعت) در کل بازه آماری موجود، به خوبی نشان می‌دهد که دارای چرخه‌ای روزانه و سینوسی است. لذا یک مدل سینوسی به راحتی می‌تواند اندازه اوزون را بطور متوسط به منزله تابعی از ساعت‌های شباهنگی نشان دهد (اشکال ۳ تا ۵). گرچه منحنی سینوسی با چرخه شباهنگی متوسط غلظت اوزون برآش خوبی دارد اما تغییرات تصادفی و بی‌نظم در میانگین روزانه عوامل متفاوتی که احتمالاً بر تولید و ازین رفتتن اوزون موثرند، موجب تفاوت‌های بزرگی در اندازه ساعتی (شکل ۷) و میانگین‌های روزانه (شکل ۸) در روزهای گوناگون می‌شود. این تفاوت‌ها، عرضه یک مدل سینوسی قابل قبول منفرد برای نشان دادن تغییرات شباهنگی اوزون در همه روزها را ناممکن می‌سازد.

در این مرحله با تلفیق دو رابطه روزانه و ساعتی تلاش شد تا رابطه‌ای که بیانگر نوسان‌های توأم روزانه و ساعتی غلظت اوزون باشد به دست آید که رابطه (۲) نتیجه شد. در این رابطه bi معرف ساعت و zj معرف روز یولیانی (قیصری) موردنظر است

$$Y = \{24[31/78 + 2/17\cos(0/02dj - 0/21) - (6/85/0/32)\sin(23 \times 0/32 - 4/46) + 6/85 \times 0/32(\sin(-4/46))]\} / \{23 + 6/85\cos(0/32bi - 4/46)\}, \quad (2)$$

پس از حل معادله فوق برای همه ساعت‌ها و روزهایی که در آنها اندازه گیری اوزون صورت گرفته بود، خطای

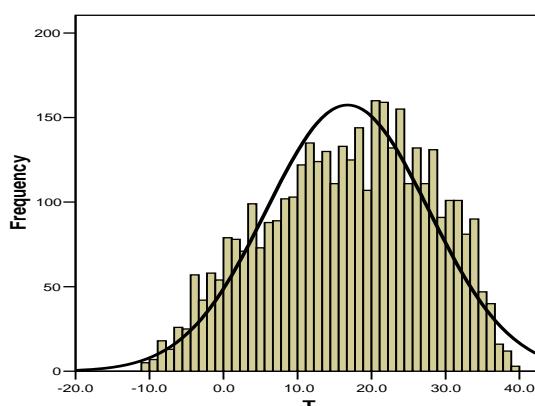
اکسیدهای نیتروژن، حاصل اختلاط دو گاز نیتروژن مونوکسید و نیتروژن دی‌اکسید هستند که در این بازه زمانی میانگین، میانه و نمای غلظتشان در مقیاس روزانه برابر نیست و ضریب تغییرات ۳۷٪ است. همچنین، ضرایب چاولگی و کشیدگی، مثبت و معنی‌دار است.

میانگین گاز گوگرد دی‌اکسید روزانه معادل ۲۶/۴ میلیون است که با توجه به جدول ۳ این مقادیر از حد استاندارد و مجاز بسیار بالاتر است. بیشینه مقادار آن ۱۴۰/۹ قسمت در میلیون است. ضریب تغییرات ۴۵٪ و منحنی توزیع آن غیر نرمال است:

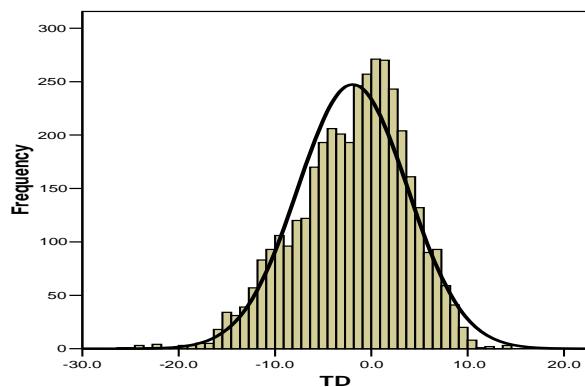
مقدار میانگین ساعتی و روزانه کریم منوکسید مشابه و به ترتیب ۵/۸۵ و ۵/۹۴ قسمت در میلیون است و مقادار آن از حد مجاز تعیین شده در جدول ۳ کمتر و در حد قابل قبول است. ضرایب چاولگی و کشیدگی در هر دو مقیاس مثبت و معنی‌دار است. کمینه و بیشینه مقادار آن ۳۳/۲ قسمت در میلیون و ضریب تغییرات برابر ۰/۴۰ است.

۴-۲ بررسی غلظت گاز اوزون

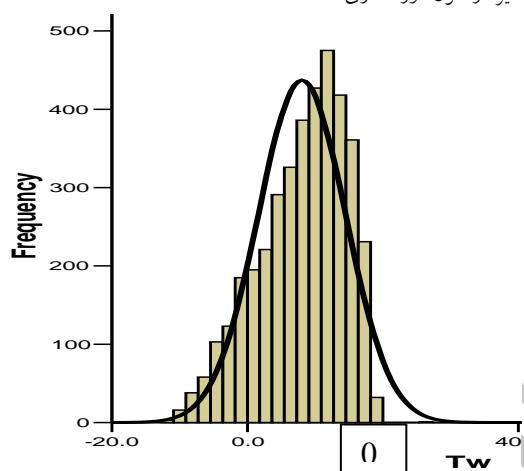
در این پژوهش نحوه تغییرات داده‌های روزانه اوزون در ساعت‌های شباهنگی ابتدا برای کل دوره آماری و سپس برای فصل‌های تابستان و بهار به طور جداگانه صورت گرفت. نتایج روشن ساخت که داده‌ها در طول شباهنگی دارای تغییرات سینوسی هستند، به طوری که در سرددترین ساعت‌های روز (حوالی طلوع آفتاب) کمینه غلظت اوزون و در گرم‌ترین ساعت‌های روز (اوایل بعد ظهر) بیشینه غلظت اوزون مشاهده می‌شود. در مقیاس روزانه (میانگین روزانه داده‌های ساعتی) بیشینه مقادیر اوزون از اواسط بهار تا اوخر تابستان و کمینه مقادیر از اواسط پاییز تا اواسط زمستان قابل مشاهده است و رفتار متغیر غلظت اوزون، رفتاری مثلثاتی است (شکل ۲). این رفتار به صورت مشابهی در داده‌های اوزون وردسپهری اندازه گیری شده در میدان لاله تهران و موسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران (در حکم



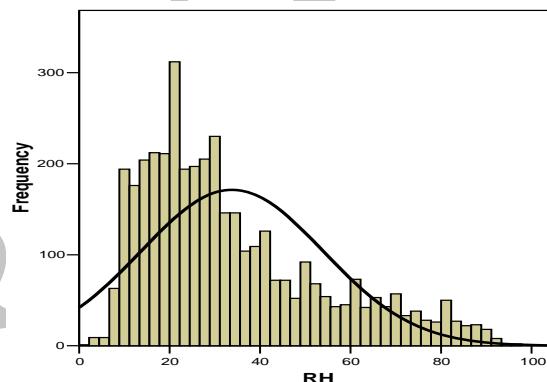
شکل ۲. ب) توزیع فراوانی دما. در این شکل محور افقی بیانگر درجه حرارت بر حسب درجه سلسیوس و محور عمودی بیانگر فراوانی وقوع این مقادیر در طول دوره آماری است.



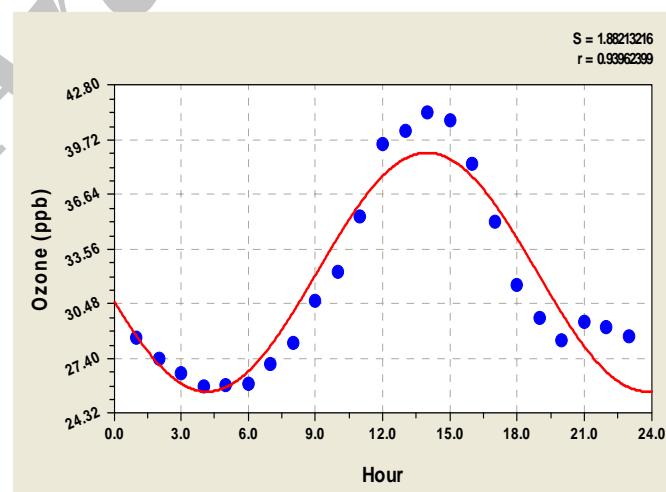
شکل ۲. الف) توزیع فراوانی دمای شبین. در این شکل محور افقی بیانگر دمای نقطه شبین بر حسب درجه سلسیوس و محور عمودی بیانگر فراوانی وقوع این مقادیر در طول دوره آماری است.



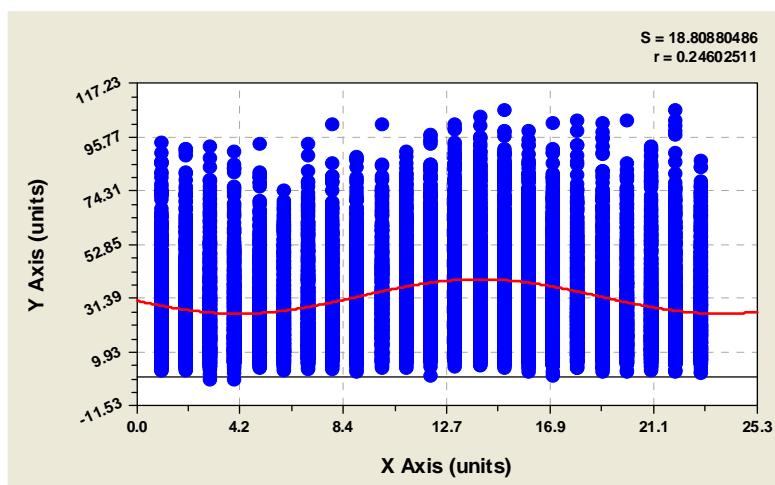
شکل ۲. د) توزیع فراوانی دمای تر. در این شکل محور افقی بیانگر دمای تر بر حسب درجه سلسیوس و محور عمودی بیانگر فراوانی وقوع این مقادیر در طول دوره آماری است.



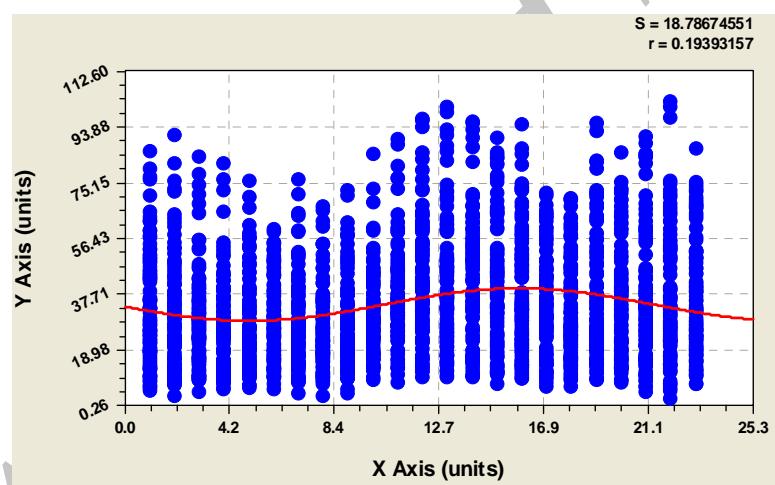
شکل ۲. ج) توزیع فراوانی رطوبت نسبی. در این شکل محور افقی بیانگر رطوبت نسبی بر حسب درصد و محور عمودی بیانگر فراوانی وقوع این مقادیر در طول دوره آماری است.



شکل ۳. چرخه شبانه‌روزی اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان.



شکل ۴. نحوه تغییرات شبانه‌روزی اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان در کل دوره (۱۳۸۶/۰۳/۱۵ تا ۱۳۸۷/۰۴/۱۰) در این شکل محور افقی بیانگر ساعت‌های شبانه‌روز و محور عمودی بیانگر مقدار اوزون سطحی بر حسب قسمت در میلیارد است.



شکل ۵. نحوه تغییرات شبانه‌روزی اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان در فصل بهار (۱۳۸۶/۱۲/۱۵ تا ۱۳۸۷/۰۳/۱۵). در این شکل محور افقی بیانگر ساعت‌های شبانه‌روز و محور عمودی بیانگر مقدار اوزون سطحی بر حسب قسمت در میلیارد است.

جدول ۵. آماره‌های صحت معادله.

Sum of Error	No. of Data	ME	MSE	RMSE
۳۴۵۳۷/۰۸۵	۱۱۶۷۰	۲/۹۷۵۵	۳۵۹/۳	۱۸/۹۰۵

دما (تر)، Solar (میانگین روزانه تابش)، Sun (میانگین روزانه ساعت آفتابی) و QFF (میانگین روزانه فشار تبدیل شده به سطح دریا)، QFE (میانگین روزانه فشار ایستگاه)، RH (میانگین روزانه رطوبت نسبی)، Ev (میانگین روزانه تبخیر)، V (دید افقی) هستند. در روش پیرسون، بیشترین همبستگی بین اوزون و فراسنچ‌های جوی در فشار سطح دریا معادل (-0.135) و در ارتفاع تراز 850 میلی‌باری (-0.134) و ابرناکی معادل (0.117) است. از آنجایی که ارتفاع تراز 850 میلی‌باری مستقیماً از روی فشار سطح دریا محاسبه می‌شود همبستگی زیاد آن با اوزون وردسپهری قابل توجیه است. توجیه وجود رابطه مثبت بین اوزون فراسنچ‌های و ابرناکی از لحاظ فیزیکی کمی دشوار به نظر می‌رسد. در این مرحله هیچ کدام از فراسنچ‌های دمایی، رطوبتی، ساعت آفتابی و تابش همبستگی مشخصی با اوزون وردسپهری نشان ندادند.

- نتایج مدل‌های رگرسیونی در بررسی فراسنچ‌های روزانه در مرحله اول از میان سه معادله به دست آمده از روش گام به گام، بهترین معادله با ضریب همبستگی و تبیین 0.216 و 0.047 به شکل رابطه (۳) به دست آمد که همه ضرایب آن معنی‌دارند.

$$\text{O}_3 = 104.40 + 0.001 \text{Solar} - 0.048 \text{H}_{850} - 0.0245 \text{T} \quad (3)$$

در گام بعدی با به کار گیری روش پس سو از میان 13 معادله پیشنهادی، بهترین و کوتاه‌ترین معادله با ضریب همبستگی و تبیین 0.244 و 0.06 است:

$$\text{O}_3 = 358.73 + 0.001 \text{Solar} - 0.048 \text{TD} + 0.207 \text{RH} - 0.03737 \text{QFF} \quad (4)$$

روابط (۲) و (۳) نشان می‌دهند که مقیاس روزانه داده‌های مورد استفاده نیز نمی‌تواند بخش زیادی از نوسان‌های غلظت گاز اوزون در سطح زمین را توجیه کند این مسئله می‌تواند به دلیل تاثیرپذیری اوزون از سایر عوامل و احتمال وجود رابطه غیرخطی بین اوزون و فراسنچ‌های

معادله بررسی شد. جدول ۵ نشان‌دهنده ضرایب صحت معادله است.

در شکل ۸ ملاحظه می‌شود که دامنه نوسان‌های واقعی اوزون در روز بسیار بیشتر از مقادیر پیش‌بینی شده است. بنابراین باید نسبت به بهینه‌سازی مدل اقدام شود. نتیجه بهینه‌سازی فقط تا اندازه‌ای جزئی به بهبود RMSE انجامید.

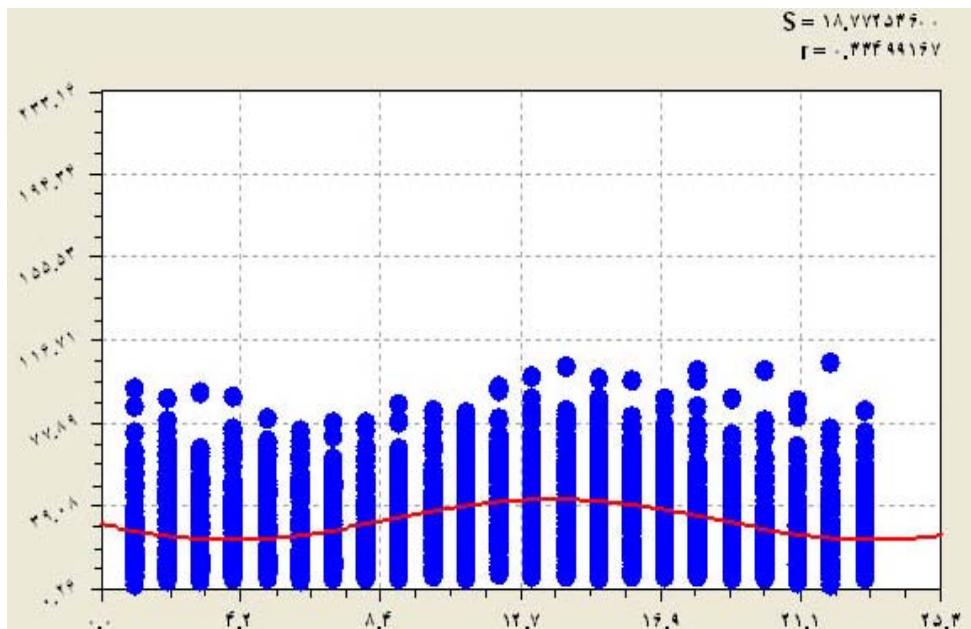
۵-۲ همبستگی اوزون و تابش در ساعت‌های متفاوت
در این مرحله با فرض موثر بودن تابش در تولید نور و حرارت موردنیاز برای واکنش فتوشیمیایی تشکیل اوزون، تلاش شد تا مقادیر نظری تابش ساعتی محاسبه شود و ارتباط آن با نوسان‌های ساعتی و روزانه اوزون مورد بررسی قرار گیرد. از آنجاکه عامل اصلی موثر در تغییرات شدت تابش نظری (خارج از جو) زاویه تابش است، کسینوس زاویه تابش در ساعت‌های متفاوت از روزهای سال محاسبه شد. شکل ۶ تغییرات زاویه تابش در ساعت‌های و تاریخ‌های مورد استفاده در این بررسی را نشان می‌دهد. در جدول ۶ نتایج رگرسیون بین داده‌های اوزون و کسینوس زوایای تابش در ساعت‌های متفاوت شباهه‌روز نشان داده شده است.

اگرچه همبستگی مثبتی بین مقادیر کسینوس زاویه تابش و اوزون دیده می‌شود اما ضریب همبستگی کوچک، نشان می‌دهد که تغییرات زاویه تابش خورشید فقط می‌تواند بخش کوچکی از تغییرپذیری زمانی غلظت اوزون را توصیف کند.

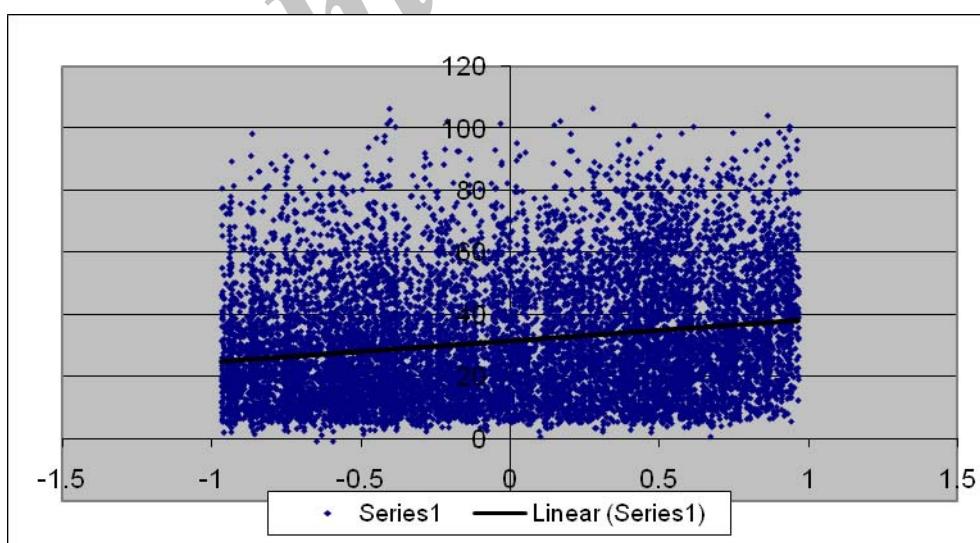
۱-۵-۲ همبستگی اوزون وردسپهری و میانگین روزانه فراسنچ‌های جوی
داده‌های روزانه جوی مورد استفاده در پژوهش عبارت‌اند از: H_{850} (فشار تراز 850 هکتوپاسکال)، T (میانگین روزانه دما)، TD (میانگین روزانه دمای شبتم)، w (میانگین روزانه شبتم)

جدول ۶. نتایج همبستگی اوزون وردسپهری اندازه‌گیری شده در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان با کسینوس زاویه سمت الرأس خورشید.

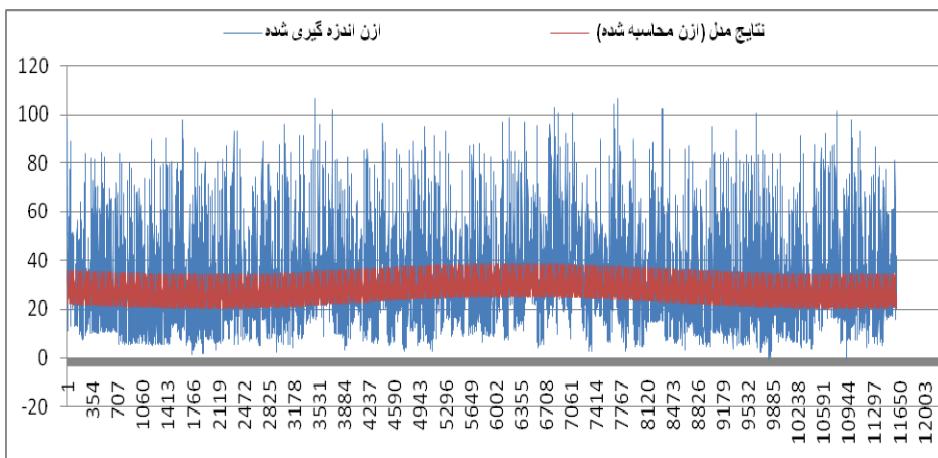
R	R Square	Adjusted R Square	Standard Error	Observations
0.20	0.04	0.04	36.64	11607



شکل ۶. نحوه تغییرات شبانه‌روزی اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان در فصل تابستان (۱۳۸۶/۰۵/۱۱ تا ۱۳۸۷/۰۶/۱۵ و ۱۳۸۷/۰۳/۱۵ تا ۱۳۸۷/۰۶/۱۵). در این شکل محور افقی بیانگر ساعت‌های شبانه‌روز و محور عمودی بیانگر مقدار اوزون سطحی بر حسب قسمت در میلیارد است.



شکل ۷. همبستگی اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان با کسینوس زاویه تابش در طول دوره آماری.



شکل ۸ نحوه تغییرات میانگین روزانه اوزون وردسپهری در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان در روزهای متفاوت سال.

شماره ۲۵ با ضرایب همبستگی و تبیین $266/0.71$ انتخاب شد.

$$(6) \quad O_3 = 98/91 - 0.41RH + 0.005T^2 + 0.0005Solar$$

مشاهده می شود که مریع ساختن داده ها، اندکی به بھبود ضرایب معادله کمک کرده است، اما هنوز میزان توجیه تغییرات غلظت اوزون توسط فراسنج های جوی بسیار پایین است.

۳-۵-۲ همبستگی اوزون و لگاریتم طبیعی داده های روزانه

بزرگترین همبستگی با لگاریتم طبیعی دو پارامتر $H850$ و QFE معادل $(0.135/-)$ در سطح معنی داری 0.01 و پس از آن بالگاریتم طبیعی دما و ساعت آفتابی و برابر $(0.097/-)$ و $(0.092/-)$ در سطح معنی داری 0.05 است.

- نتایج مدل های رگرسیونی در بررسی داده های روزانه خام، مریع و لگاریتم طبیعی داده ها در روش گام به گام، فقط یک معادله با ضرایب همبستگی و تبیین 0.222 و 0.049 پیشنهاد می شود.

مورد بررسی باشد. با این حال تلاش شد تا با نزدیک کردن منحنی توزیع داده های مورد استفاده به منحنی نرمال، نتایج کمی بھبود یابند. بدین منظور از دو روش مریع و لگاریتم طبیعی استفاده می شود. محاسبه مریع داده ها باعث تغییر چندانی در وضعیت نرمال نبودن داده ها نشد. با این حال از داده های مریع شده در کنار داده های اصلی در یافتن معادله رگرسیونی استفاده شد.

۴-۵-۲ همبستگی اوزون و مریع داده های روزانه

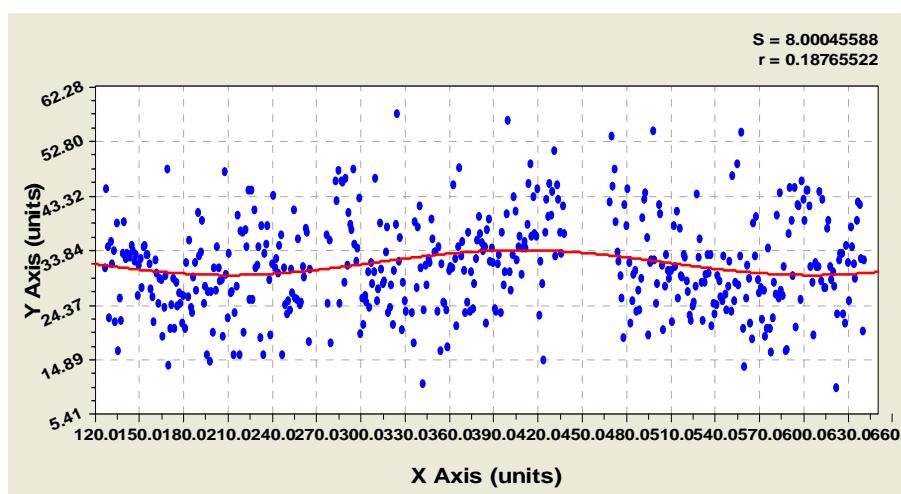
در حالت مریع داده ها نیز شکل و میزان همبستگی مشابه شرایط داده های خام است. بزرگترین ضرایب همبستگی با مریع فشار سطح ایستگاه معادل $(0.135/-)$ است و پس از آن با مجدور ارتفاع در تراز 850 هکتو پاسکالی و مجدور ابرناکی، مقادیر به $(0.133/-)$ و $(0.103/-)$ تغییر یافت.

- نتایج مدل های رگرسیونی در بررسی داده های مریع و خام روزانه

از روش گام به گام بهترین معادله با ضرایب همبستگی و تبیین 0.24 و 0.057 است.

$$(5) \quad O_3 = 74/13 + 0.006RH^2 - 41/3RH - 0.025H850$$

از میان 26 معادله داده شده به روش پس سو، معادله



شکل ۹. نمودار تغییرات اوزون وردسپهری اندازه‌گیری شده در ایستگاه سنجش شهر اصفهان و اوزون محاسبه شده در کل دوره آماری.

به منظور بهبود بخشیدن به روابط رگرسیونی در توجیه روابط اوزون وردسپهری و سایر فراستنجهای جوی، فراستنجهای ترکیبی از این داده‌ها ساخته شد. بدین صورت که چند فراستنج جدید از جذر حاصل ضرب فراستنجهای دما، ساعت آفتابی، تابش خورشید، حداقل دمای سطح زمین در یکدیگر و تقسیم دما بر نقطه شبنم ساخته شد تا شاید معرف اثر برهمن کنش این فراستنجهای باشند. این فراستنجهای جدید نیز در کنار داده‌های دیگر در تشکیل معادلات رگرسیونی دخالت داده شدند.

جدول همبستگی پیرسون (جدول ۷) نشان می‌دهد که اوزون وردسپهری با هیچ یک از فراستنجهای ترکیبی روزانه ساخته شده، همبستگی ندارد.

۴-۵-۲ نتایج مدل‌های رگرسیونی در بررسی داده‌های روزانه خام، مربع داده‌ها، لگاریتم طبیعی داده‌ها و پارامترهای ترکیبی در روش گام به گام فقط یک معادله با ضرایب همبستگی و تبیین 0.219 و 0.48 پیشنهاد شد.

$$O_3 = 0.219 \text{Solar}^2, \quad (9)$$

$$O_3 = 0.22 \text{Solar}^2, \quad (7)$$

در روش پس سو ۲۷ معادله پیشنهاد شده که بهترین آنها از لحاظ پارامترهای آماری دارای ضرایب همبستگی و ضریب تبیین 0.540 و 0.291 است. با این حال، تعداد متغیرهای مستقل مورد استفاده در آن بسیار زیاد است و به کارگیری آن را عملأً با مشکل مواجه می‌سازد. لذا کوتاه‌ترین رابطه قابل قبول که از ۱۲ متغیر مستقل کمک می‌گیرد و دارای ضرایب همبستگی و تبیین 0.498 و 0.248 است

$$\begin{aligned} O_3 = & -7/895VV - 0/761Tw - \\ & 6/667RH + 0/853Ev + 0/505Sun + 4/756VV^2 - \\ & 0/723QFF^2 + 3/988RH^2 - \\ & 0/799EV^2 + 0/428LnVV + 0/265LnRH - \\ & 0/411LnSun. \end{aligned} \quad (8)$$

خواهد بود. ملاحظه می‌شود که در رابطه (7) تعداد متغیرها بسیار زیاد و عملأً غیرقابل استفاده است. لازم به ذکر است که تلاش‌های صورت گرفته برای توجیه نوسان‌های غلظت اوزون وردسپهری براساس فراستنجهای جوی موردنظر و با استفاده از مدل رگرسیون چندمتغیره خطی نتوانسته است بخش زیادی از آن را توجیه کند. لذا

جدول ۷. همبستگی اوزون وردسپهری اندازه‌گیری شده در ایستگاه سنجش اوزون شهر اصفهان با داده‌های آب و هوایی ترکیبی روزانه.

T/D	T*Tg*Su	T*Tg	T*Su*Sol	Sun*Sol	T*Sol	T*Sun	O ₃		
۰/۰۷۵	-۰/۰۳۰	-۰/۰۲۱	-۰/۰۱۱	-۰/۰۲۶	۰/۰۰۹	-۰/۰۶۹	۱/۰۰۰	هم بستگی پی بررسون	O₃
۰/۱۰۵	۰/۵۶۷	۰/۶۸۵	۰/۸۲۶	۰/۵۷۸	۰/۸۴۶	۰/۱۴۷	-	معنی داری (دو طرفه)	
۰/۰۰۷	۰/۸۸۶	۰/۷۶۵	۰/۹۷۴	۰/۸۷۱	۰/۹۳۱	۱/۰۰۰	-۰/۰۶۹	هم بستگی پی بررسون	T*Sun
۰/۸۷۸	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	-	۰/۱۴۷	معنی داری (دو طرفه)	
۰/۰۱۳	۰/۸۹۰	۰/۸۴۷	۰/۹۶۶	۰/۸۱۱	۱/۰۰۰	۰/۹۳۱	۰/۰۰۹	هم بستگی پی بررسون	T*Sol
۰/۷۸۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	-	۰/۰۰۰	۰/۸۴۶	معنی داری (دو طرفه)	
۰/۰۲۴	۰/۷۰۷	۰/۶۲۴	۰/۹۰۵	۱/۰۰۰	۰/۸۱۱	۰/۸۷۱	-۰/۰۲۶	هم بستگی پی بررسون	Sun*Sol
۰/۶۰۳	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	-	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۵۷۸	معنی داری (دو طرفه)	
۰/۰۲۳	۰/۸۸۹	۰/۷۸۰	۱/۰۰۰	۰/۹۰۵	۰/۹۶۶	۰/۹۷۴	-۰/۰۱۱	هم بستگی پی بررسون	T*Su*Sol
۰/۶۲۴	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	-	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۸۲۶	معنی داری (دو طرفه)	
۰/۰۳۴	۰/۹۶۵	۱/۰۰۰	۰/۷۸۰	۰/۶۲۴	۰/۸۴۷	۰/۷۶۵	-۰/۰۲۱	هم بستگی پی بررسون	T*Tg
۰/۰۱۴	۰/۰۰۰	-	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۶۸۵	معنی داری (دو طرفه)	
۰/۰۴۱	۱/۰۰۰	۰/۹۶۵	۰/۸۸۹	۰/۷۵۷	۰/۸۹۰	۰/۸۶۶	-۰/۰۳۰	هم بستگی پی بررسون	T*Tg*Su
۰/۴۴۴	-	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰	۰/۵۶۷	معنی داری (دو طرفه)	
۱/۰۰۰	۰/۰۴۱	۰/۰۳۴	۰/۰۲۳	۰/۰۲۴	۰/۰۱۳	۰/۰۰۷	۰/۰۷۵	هم بستگی پی بررسون	T/TD
-	۰/۴۳۴	۰/۵۱۴	۰/۶۲۴	۰/۶۰۳	۰/۷۸۰	۰/۸۷۸	۰/۱۰۵	معنی داری (دو طرفه)	

$$O_3 = -155/595 - 0/091 H850 + 0/320 QFF, \quad (10)$$

اما در روش پس رو، شانزده معادله عرضه شده که آخرین و کوتاه‌ترین معادله با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۲۸۲ و ۰/۰۸۲ به صورت زیر است:

$$O_3 = 64.452 - 0.556 Td + 0.183 RH + 0.305 Tg + 0.001 Solar - 0.031 H850 + 0.403 CO. \quad (11)$$

۵-۵-۲ همبستگی اوزون وردسپهری و میانگین روزانه مربع فراسنج‌های جوئی و گازها

در این مرحله اوزون با هیچ یک از فراسنج‌ها دارای همبستگی نبوده است.

- نتایج مدل‌های رگرسیونی در بررسی همبستگی اوزون وردسپهری و میانگین روزانه فراسنج‌های جوئی خام و مربع داده‌ها و گازها

روش پس سو نیز با عرضه ۳۳ معادله طولانی نتوانست مدل قابل قبولی به دست دهد. ضرایب همبستگی و تبیین در بهترین معادله با ۱۹ متغیر مستقل برابر ۰/۵۸۵ و ۰/۳۴۶ است و کوتاه‌ترین معادله با ۱۲ متغیر مستقل دارای ضرایب همبستگی و تبیین برابر ۰/۵۲۴ و ۰/۲۷۴ است که از ذکر آن در اینجا خودداری می‌شود.

در بررسی همبستگی اوزون با داده‌های روزانه جوئی و گازها مشاهده می‌شود که اوزون فقط با کربن منواکسید همبستگی معادل ۰/۰۹۸ دارد که در سطح ۰/۰۵ معنی دار است.

- نتایج مدل‌های رگرسیونی برای میانگین روزانه فراسنج‌های جوئی خام و گازها در روش گام به گام فقط دو معادله پیشنهاد شد که معادله دوم با ضریب همبستگی ۰/۱۹۸ و ضریب تبیین ۰/۰۳۹ بهتر است:

در روش پس سو ۳۹ معادله داده شده، که بهترین معادله دارای ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۵۹۲ و ۰/۳۵۱ است. به علت زیاد بودن تعداد فراسنج‌ها از ذکر آن خودداری می‌شود.

۳ نتیجه‌گیری

لازم به ذکر است که طبیعت داده‌هایی که طی فرایندهای پیچیده ایجاد می‌شوند به گونه‌ای است که نمی‌توان انتظار داشت ضرایب همبستگی و تبیین زیاد و روابط صریح و توانمند آماری حاصل شود. روابط محاسبه شده در این پژوهش نشان می‌دهد که اجرای عملیات رایج (به توان دو رسانی، لگاریتم و...) نمی‌تواند موجب نرمال شدن توزیع احتمال داده‌ها شود. البته این احتمال هم وجود دارد که وجود رابطه غیرخطی بین اوزون وردسپهری و فراسنج‌های مورد استفاده و یا احتمال تاثیر سایر عوامل در تشکیل یا از بین رفتن مولکول‌های اوزون موجب کاهش قدرت مدل‌ها شود. در بررسی پیشینه تحقیقات صورت گرفته در این زمینه بیشترین ضرایب تبیین به دست آمده ۰/۳۶ است (آلکساندرف، ۲۰۰۵) که نتایج مدل رگرسیونی داده‌های روزانه خام، مربع داده‌ها، لگاریتم طبیعی داده‌ها و گازها و پارامترهای ترکیبی بهترین معادله با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۳۰۴ و ۰/۰۹۲ است. البته نتایج روش پس سو معادله دارای ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۵۹۲ و ۰/۳۵۱ است که به دلیل زیاد بودن تعداد فراسنج‌ها قابل استفاده نیست.

گرچه نتایج مدل‌های رگرسیونی بیان می‌کنند که کارایی نسبتاً زیادی برای توجیه نوسان‌های و پیش‌بینی غلاظت اوزون وردسپهری دارند، ولی تعدد متغیرهای ورودی آنها موجب می‌شود که این مدل‌ها از دیدگاه کاربردی چندان مفید نباشند.

در روش گامبه‌گام از میان چهار معادله داده شده چهارمین معادله با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۲۴۱ و ۰/۰۵۸ کوتاه‌ترین معادله است که همه ضرایب آن معنی دارند رابطه (۱۲):

$$\text{O}_3 = 41/605 + 0/007 \text{RH}^2 - 0/622 \text{RH}, \quad (12)$$

در روش پس سو ۳۱ معادله داده شده است که بهترین آنها، از نظر کوتاه بودن، معادله آخر با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۳۶۷ و ۰/۱۳۴ است، که ده فراسنج در آن به کار رفته است و به علت طویل بودن از ذکر آن خودداری می‌شود.

۴-۵-۶ همبستگی اوزون وردسپهری و لگاریتم

طبیعی میانگین روزانه فراسنج‌های جوئی و گازها در این مرحله اوزون وردسپهری فقط با $\text{Ln}(\text{CO})$ همبستگی معادل ۰/۱۰۹ دارد که در سطح ۰/۰۵ معنی دار است.

- نتایج مدل‌های رگرسیونی در بررسی میانگین روزانه فراسنج‌های جوئی، مربع و لگاریتم طبیعی داده‌ها و گازها در روش گامبه‌گام بهترین معادله با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۳۰۴ و ۰/۰۹۲ است که ضرایب آن معنی دارند:

$$\text{O}_3 = 27/356 + 0/067 \text{CO} + 0/001 \text{Solar}^2, \quad (13)$$

در روش پس سو ۳۵ معادله داده شده است که کوتاه‌ترین آنها، با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۳۷۷ و ۰/۶۱۴ دارای بیست فراسنج است که در اینجا ذکر نمی‌شود.

- نتایج مدل‌های رگرسیونی در بررسی داده‌های روزانه خام، مربع داده‌ها، لگاریتم طبیعی داده‌ها و گازها و پارامترهای ترکیبی در روش گامبه‌گام فقط دو معادله داده شده، که بهترین معادله با ضرایب همبستگی و تبیین ۰/۳۰۴ و ۰/۰۹۲ به صورت زیر است:

$$\text{O}_3 = 27/356 + 0/67 \text{CO} + 0/000 \text{Solar}^2, \quad (14)$$

مقدم، م.، محمدی شوطی، ا. آقایی سربرزه، م. ۱۳۷۳، آشنایی با روش‌های آماری چند متغیره. انتشارات پیشناز علم، ۵۲-۳۲.

Ahrens, C. D., 1998, Essentials of Meteorology: An Invitation to the Atmosphere. 2nd edition. Wadsworth Publishing, Company, Belmont, California, 314- 336.

Alexandrov, A. V., Velikov, S. K., Donev E. H., Ivano D. M. V., 2005, Quantifying non linearities in ground level Ozone behavior at mountainvalley station at Ovannarsco, Bulgaria by using general neural net work stations: Bulgarian Geophysical Journal, **31**, 45- 58.

Bogucka, B., 2008, High ozone concentrations in selected regions of Poland and their relationship to weather patterns: institute of meteorological and water management, warsaw, Poland, 8th annual meeting of the EMS8 / ECAC7, EMS – A – 00461.

Debaje.S. B., and Kakade, A. D., 2006, Measurements of Surface Ozone in Rural Site of India: Aerosol and Air Quality Research, **6**(4), 444-465.

Nolle, M., Ellul, R., Ventura, F., and Gusten, H., 1996, A study of historical surface ozone measurements (1884-1900) on the island of Gozo in the central Mediterranean. Proceedings of Eurotrac Meeting in Garmisch Partenkirchen, Germany.

Rahbar, M., 1989 ,Ozone Variability at a Semi rural Site in France, CNRS, Orleans: Proceedings of the Quadrennial Ozone Symposium and Tropospheric Ozone Workshop held 4-13 August, 1988 in Göttingen, Federal Republic of Germany. Edited by Rumen D. Bojkov and Peter Fabian. Hampton, VA: A. Deepak Publishing, 532- 534.

Rao, S. T., and Zur benko, I., 1994, Detecting and tracking changes in ozone air quality: Air and waste management association, **44**, 1089- 1092

Reich, P. B., Schoettle, A. W., and Amundson, R. G., 1985, Effects of low concentrations of O₃, leaf age and water stress on leaf diffusive conductance and water use efficiency in soybean: Physiologia Plantarum, **63**, 58-6.

Solomon, K., Xiaoyan, T. b., Stephen, R., Wilson, C., and Prodromos Z., 2003, Changes in tropospheric composition and air quality due to stratospheric ozone depletion, Photochem. Photobiol. Sci, **2**, 62-67

منابع

- بانک اطلاعات سازمان حفاظت محیط زیست استان اصفهان (۱۳۸۴-۱۳۷۷)، www.esfahan.doe.ir،
- بانک اطلاعات مرکز اوزون سنجی و اداره کل هواشناسی استان اصفهان سالهای ۱۹۹۵-۲۰۰۴، www.esfahanmetportal.ir،
- یلدختی، ع. و شرعی پور، ز.، ۱۳۸۶، بررسی تغییرات اوزون سطحی در محدوده ایستگاه سینوپتیک: مؤسسه میلادی،
- پسوی، ه. س، رئو، د. و چبانو گلاس، ج.، ۱۳۷۸، مهندسی محیط زیست (هوا و زایدات جامد)، ترجمه محمدعلی کی نژاد و سیروس ابراهیمی، انتشارات دانشگاه صنعتی سهند، تبریز، ۵۳-۳۰.
- رهبر، م و زندنیاپور، ا.، ۱۳۷۹، تولید اوزون آلینده هوا در تهران، موسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران.
- صداقت کردار، ع.، جهانگیری، ز. و رحیم زاده، ف.، ۱۳۸۲، توانایی های بالقوه علم آمار در مطالعات هواشناسی آلودگی هوا، کنفرانس آمار دانشگاه علامه طباطبایی، ۱۰-۱.
- طالبی، ه.، ۱۳۸۴، مدل توزیع آلینده های جوی شهر اصفهان، طرح پژوهشی، انتشارات سازمان حفاظت محیط زیست، ۲۳-۱۷.
- عزیزان، و.، ۱۳۸۶، بررسی اثرات پارامترهای هواشناسی بر شاخص کیفیت هوای شهر اصفهان، رساله دکتری دانشگاه اصفهان، ۳۲-۱.
- کریمی، م و پرنده، ا.، ۱۳۸۲، بررسی و ارزیابی روند کاهش غلظت اوزون کلی در نقاط مختلف کره زمین، سومین کنفرانس منطقه‌ای و ملی تغییر اقلیم، ۳۹۲-۳۸۱.
- مولوی، ح.، ۱۳۷۹، راهنمای عملی SPSS-10 در علوم رفتاری، انتشارات دانشگاه اصفهان، ۸۵-۷۹.

- Nature, **372**, 322-323.
- Xiangdong, Z., 2004, A meteorological analysis on low tropospheric ozone events over Xining, North western China on 26-27 July 1996: Atmospheric Environment, **38**, 261-271.
- Thompson M. L., Reynolds, J., Cox, L. H., Guttorm, P. and Sampson P. D., 1999, A review of statistical methods for the meteorological adjustment of tropospheric ozone: NRCSE-TRS No. 026.
- Toumi, R. et al, 1994, Indirect influence of ozone depletion on climate forcing by clouds,