

العنوان:	التيارات النفاثة في التروبوسفير وأثرها على الطقس والمناخ
المصدر:	مجلة كلية الآداب
الناشر:	جامعة البصرة - كلية الآداب
المؤلف الرئيسي:	كربل، عبدالإله رزوقى
المجلد/العدد:	س 13 ، ع 15
محكمة:	نعم
التاريخ الميلادي:	1979
الصفحات:	53 - 68
رقم:	8627
نوع المحتوى:	بحوث ومقالات
قواعد المعلومات:	AraBase
مواضيع:	التروبوسفير، الجغرافيا، المناخ، الطقس، التيارات النفاثة، الغلاف الجوي، الرياح، الأرصاد الجوي، التكنولوجيا الرقمية، الأقمار الصناعية، الحرارة، المناطق القطبية، العواصف، المناطق الاستوائية
رابط:	http://search.mandumah.com/Record/8627

التيارات النفاثة في التروبوسفير

تأثيرها على الطقس والمناخ

عبدالله رزقى كربل

عرف وجود التيارات النفاثة لأول مرة من خلال اكتشاف وجود رياح قوية نسبياً أعلى التروبوسفير Troposphere أثناء مشاهدة انبعاثات غيوم السمحاق Cirrus وقد جاءت أول إشارة إلى وجود تيار قوي يحيط بالارض من قبل عالم المeteorولوجيا الشهير Bjerknes وعدد من معاونيه حوالي سنة ١٩٣٠ عندما قاموا بحسب دراسة المقاطع الممودية للرياح العرارية خلال الأقليم الاطوبي - الاسيوبي (١) .

وقد لاحظت الطائرات العربية التي كانت تحلق فوق المحيط الهادئ أثناء فترة نهاية الحرب العالمية الثانية ١٩٣٩ - ١٩٤٥ وجود تيارات هوائية قوية في المستويات العليا تتحرك من الغرب إلى الشرق تجعل الطائرات التي تتجه غرباً تواجه صعوبة في المحافظة على خط سيرها (٢) ، كذلك اكتشفت طائرات الاستطلاع الالمانية مثل هذه الحقيقة فوق منطقة البحر المتوسط . ومنذ حوالي ١٩٤٢ أظهرت ارصادات الرياح العليا المباشرة أن هناك في كلا نصف الكرة الأرضية تيار قوي كثيف ، وبالنظر لكثافته العالمية وسرعته العالية المميزة عن الرياء المجاوز له فقد أطلق عليه اسم التيار النفاث Jet Stream وبشكل أكثر دقة التيار النفاث الاسيوبي في طبقة التروبوسفير Primary Tropospheric Jet (٣)

1 — Sverre Pattersen, Introduction to Meteorology, Mc-Graw-Hill Book Company, New York, 1969. p 185.

2 — F. J. Monkhouse. Principles of Physical Geography, Hodder and Stoughton, London, 1975. p. 407.

3 — Sverre Pattersen, Op. Cit., p. 185.

متوقعاً منذ فترة قبل ذلك وبصورة خاصة من قبل C. G. Rossby الذي افترض ان الغلاف الجوي يجب ان يحتوي على تيارات شديدة السرعة تشبه تيار الخليج الذي في حقيقته عبارة عن تيار مائي سريع يتداخل ضمن مياه المحيط الاطلسي الاقل سرعة (٤) .

وقد عرف التيار النفاث من قبل منظمة الارصاد الجوي الدولية بانه تيار خفيف من الهواء الذي يتركز على طول محور افقي في أعلى طبقة التروبوسفير وفي الستراتوسفير (على ارتفاع من ١٠ - ٥٠ كم) ويتميز بحركة رياح تؤدي الى حركة جانبية وعمودية ذات سرعة كبيرة . وعلى الرغم من ان المعلومات عن التيارات النفاثة غير متكاملة ومعرضة لان تنقض من أساسها فانها بدأت بالتوفر في الاونة الاخيرة خاصة فوق النصف الشمالي من الكره الارضية حيث امكن بواسطه المعلومات التي يرسلها الراديوسوند Radiosound بتثبيت تلك التيارات على خرائط بين فيها تواجدها اليومي وبياناتها وكذلك امكان توقع حدوثها باستخدام الاساليب التكنولوجية الرقمية . أما في النصف الجنوبي فلا زالت المعلومات المتوفرة عن التيارات النفاثة هناك قليلة . وقد ساعدت البالونات الشابة الارتفاع (بالونات (Ghost) الاذياح) وكذلك الاقمار الاصطناعية التي تطلق من أجل الحصول على معلومات عن درجات الحرارة وخصائص الفيوم في الغلاف الجوي على ارسال معلومات جيدة ستد بعض الفراغات المتواجدة حول توزيع التيارات النفاثة على كل الارض (٥) .

ان اهتمامي بدراسة التيارات النفاثة بدأ منذ فترة ليست بعيدة وبالتحديد عندما كنت اجمع معلومات ميتورولوجية ومناخية من كتب حديثة اثناء تأليفني للكتاب الموسوم (الطقس والمناخ) وكذلك من خلال تدريسي لموضوعي الطقس والمناخ ، والاقاليم المناخية في جامعة البصرة . فقد لاحظت الاهتمام المتزايد من قبل المؤلفين الغربيين لدراسة اثر هذه الظاهرة الجوية على ما يحدث من ظواهر للطقس والمناخ . وكيف ان حل لغزها ساعد على تفسير كثير من الظواهر الجوية التي تلعب دوراً مهماً في طقس العروض الوسطى والعليا وبصورة خاصة على المنخفضات الجوية

4 — William L. Donn, Meteorology, McGraw-Hill Book Company, New York, 1965, p. 203.

5 — Encyclopaedia Britannica, 15th. Edition, p. 160.

(الاعاصير) . ولاحظت القصور الواضح من قبل الباحثين العرب المتخصصين في علم المeteorولوجيا في دراسة هذه الظاهرة ، وتبينها لنا . ولذلك حاولت مخلصا ان أبدل جهدا متواضعا في دراسة هذه الظاهرة دراسة حاولت أبعادها قدر الامكان عن حقل المeteorولوجيا البحث وتقريرها الى حد كبير من منهج بحث علم المناخ . وأرجو ان أكون قد ساعدت على دفع المختصين لدراسة أعمق لاثر هذه التيارات على مناخ وطقس العراق والوطن العربي .

يتصرف التيار النفاث كنهر شديد السرعة ويلتسوی من الشمال الى الجنوب في أعلى التربوبوسفير . وتنزايid سرعة الهواء وتتخفص داخل التيار بشكل حركة نابضة . ويبلغ سمك التيار النفاث حوالي ١٠٠٠ متر ويتراوح اتساعه بين ٥٠٠ - ٦٠٠ كم . وتصل سرعة حركة الهواء خلاله الى ٩٠ وحتى ١٣٠ متر / ثانية (٢٠٠ - ٣٠٠ ميل / ساعة) (٦) . ونظرا لعداية الدراسة المتميزة للتغيرات النفاذه فأنتا نلاحظ اراء متبااعدة حول العيز الذى تحمله تلك التيارات في أعلى التربوبوسفير فيقدر بعض الباحثين اتساع لم التيار النموذجي بعوالي ٢٠٠ كم وعمقه بعوالي ٣ كم (٧) .

وبالاضافة الى الحركة الملتوية الافقية للتيار فقد سجلت حركت اهتزازية عمودية له تكون أكثر ترددًا من حركة التواوه الافقية . ففي الوقت الذي تبلغ فيه سرعة الاهتزاز الافقية للتيار ٥ متر / ثانية لكل ١٠٠ م نجد ان سرعة الاهتزاز العمودي فيه تبلغ ٥ - ١٠ متر في الثانية لكل كم واحد (٨) علما بان الاتجاه العام لحركة التيارات يكون باتجاه الشرق . وتناقص السرعة بشكل كبير عند الجوانب القطبية من التيار منها على جوانبه المدارية discontinuity .. ويكون التيار مصحوبا عادة بحالة انقطاع في حد التربوبوز (٩) وتحدث حالة الانقطاع هذه بسبب تمزق ذلك العد نتيجة لمنف سرعة الرياح داخل التيار . ويكون حد التربوبوز متصلًا في مراحل تكون التيار النفاث الاولى الا انه يتمزق كلية عندما يتطور التيار

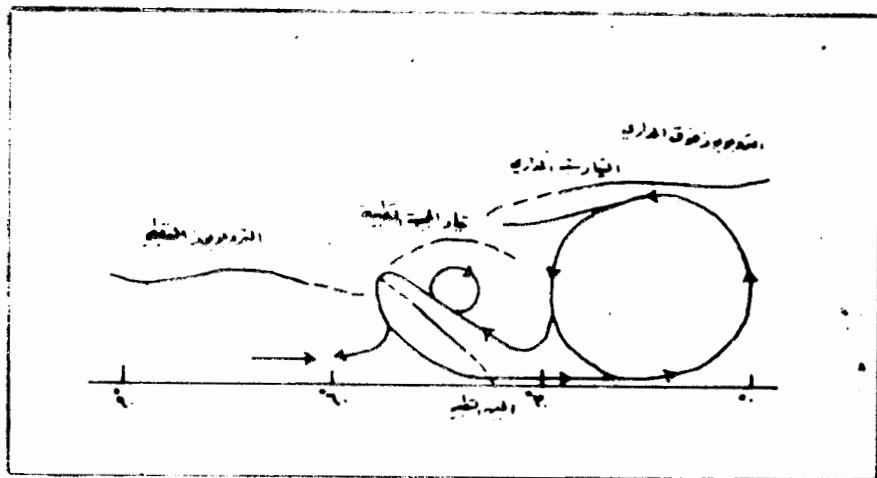
6 -- John R. Mater, Climatology ; Fundamentals and Applications, McGraw-Hill, New York, 1974, p. 83.

7 — Richmond W. Longley, Elements of Meteorology, John Wiley and Sons, Inc., New York, 1970, p. 162.

8 — Encyclopaedia Britannica, Op. Cit., p. 160.

9-P.R. Crowe, Concepts in Climatology, Longmann, London,

تطوراً كاملاً تاركاً التربوبوز القطبي شماليه والتربوبوز المداري جنوبه
 (شكل رقم ١) .



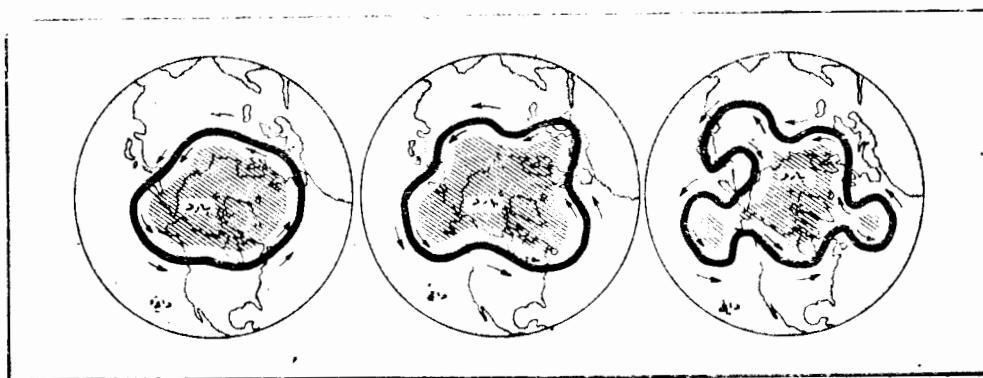
(شكل رقم ١)

التيارات النفاذه وعلاقتها باندورة العامة للهواء

ويكون مسار التيار النفاث في بعض الاحياناً مستقيماً وباتجاه الشرق ولكنه في احياناً أخرى يبدأ بالتراجع والالالتواء . وقد تنفصل في بعض الحالات بعض الانشوطات عن التيار النفاث الرئيسي وتتصبح بشكل كتل هواء دوارة على كلا جانبيه . وتظهر هذه الكتل المتداخلة مع الهواء تبايناً كبيراً في العبرة مع المجاور (١٠) (شكل رقم ٢) . وعند تدقيقنا لطبيعة سرعة الرياح داخل التيار نجد انه بدلاً من ان يتكون من تيار واحد من الهواء فهو يتكون من شرائط من هواء سريع يفصل بينها هواء أقل سرعة وكذلك لوحظ وجود تباين مكاني في سرعة الرياح داخل تيار واحد أثناء دورانه حول الكرة الأرضية . فهناك قطاعات تشتد فيها السرعة وأخرى تقل فيها . وفي العادة وجدت قطاعات السرعة العالية فوق الاقسام الشرقية من القارات والاجزاء الغربية من المعيطات المجاورة لها . أما السرعات الخفيفة فقد وجدت في قطاعات طولية قرب مراكز الضغط العالى شبه المداري عند سطح الارض (١١) . كما يبدو في (شكل رقم ٣) الذي يمثل التيار النفاث

10-Joseph E. Van Riper, Mans' Physical World, McGraw-Hill,
 New York, 1962, pp. 212-213.

11-Ibid., p. 212.



(شكل رقم ٢)
مراحل تطور التيار النفاث

المصدر :

Joseph Bixby Hoyt, Man and the Earth, Prentice-Hall, New Jersey, 1973, p. 120.

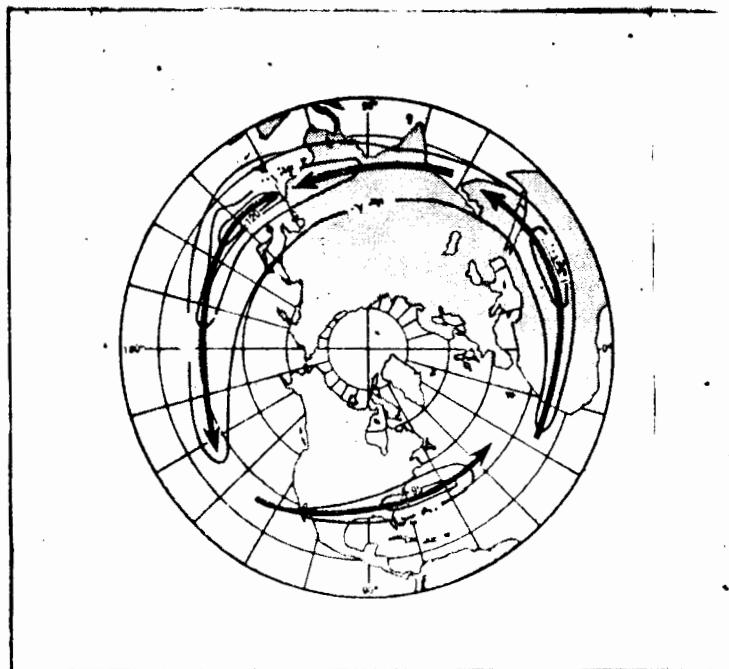
الشمسالي في شهر كانون الثاني اذ تظهر تلك الحقيقة واضحة فيه ، حيث تزداد السرعة فوق السواحل الشرقية لقاراء آسيا والاقسام الغربية للمحيط الهادئ فتبلغ ١٢٠ ميل / ساعة ولكنها تنخفض على السواحل الغربية من أمريكا الشمالية والاجزاء الشرقية من المحيط الهادئ فتبلغ أقل من ٨٠ ميل / ساعة ومثل هذه الحالة تحدث في الجهات الاخرى المشابهة من المحيطات والقارات .
أنواع التيارات النفاثة :

دللت الملاحظات والدراسات التي أجريت على القسم الاعلى من طبقة التربوسفير ، ان هناك نوعين رئيين من التيارات النفاثة فيه :

- ١ - التيارات النفاثة شبه المدارية Sub Tropical Jet stream
- ٢ - التيارات النفاثة للجبهة القطبية Polar Front Jet stream

ويكون التيار النفاث فوق المداري بصورة نسبية ثابتة هي موقعه وفي مواعيد حدوثه . ويشير هذا التيار الى الحد القطبي لدورة الرياح التجارية في أعلى التربوسفير . ويبدو هذا التيار متقطعاً وضعيفاً خلال فصل الصيف حيث لا يعود يكون تياراً دائرياً يحيط بالكرة الارضية . وبالمقارنة مع تيار الجبهة القطبية فان هذا التيار يكون أكثر استقراراً ويتوارد على ارتفاع حوالي ١٢٠٠٠ قدم بشكل دوامات مؤثرة مرتبطة بدورة الرياح في العروض الوسطى (١٢) وتصل سرعة الرياح داخل هذا التيار عندما

12 — F. J. Monkhouse, Op. Cit., PP. 407-408.



(شكل رقم ٣)

التيار النقال في النصف الشمالي من الكرة الأرضية
لاحظ كيف تزداد سرعة حركته عند السواحل الشرقية للقارات
والاقسام الغربية من المحيطات

المصدر :

Joseph E. Van Riper, Man's Physical Warld, McGraw- Hill,
New York, 1962, p. 213.

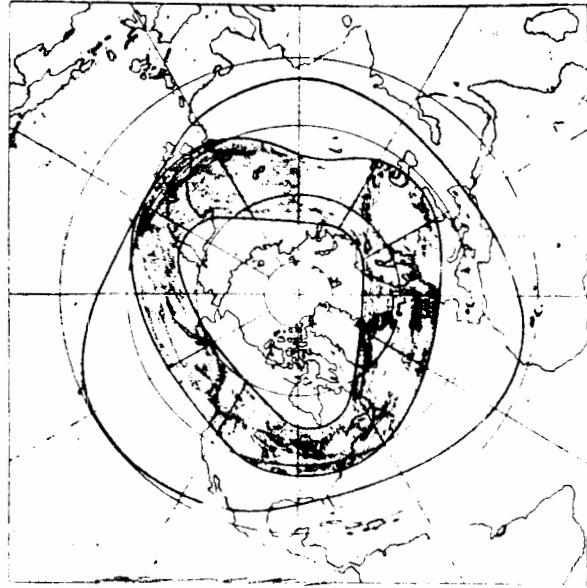
يكون في حالة تطوره العظمى الى اكثرب من ١٥٠ عقدة . وتفهر فيه موجات منتقطة تتكون من العافات ridges (وهي انبعاثات التيار باتجاه الشمال) والاحواض troughs (وهي انبعاثات التيار نحو الجنوب) (١٢) . ومن المعتدل ان للرياح القوية التي وجدت عند السلاسل الجبلية المرتفعة الواقعة في العروض الدنيا (مثل قمة افروست) علاقة بالتيار النفاث شبه المداري هذا (١٤) . وييجدر بنا ان نذكر هنا ان التيار النفاث شبه المداري يتواجد فوق نطاق الضغط العالى شبه المداري ويشير وجوده الى وجود تقابل رياح في الجزء الاعلى من طبقة التروبوسفير قرب حد التروبوبوز وكذلك الى وجود حالة افتراق رياح عند سطح الارض . حيث تفترق الرياح التجارية عن الرياح المكسية . وتؤدي حركة هبوط الهواء السائدة أسفل التيار النفاث شبه المداري الى قيام حالة طقس حسن دائمة (١٥) .

اما النوع الآخر من التيارات النفاث فهو التيار النفاث للجبهة القطبية الذى يتصف بأنه اكثرب تغييرا في موقعه واستمراريته دارتقاعه وسرعة الرياح فيه من النوع الاول من التيارات النفاثة . ويتحرك هذا التيار بصورة عامة باتجاه الجنوب في منتصف الشتاء وباتجاه الشمال في فصل الصيف حيث يكون في ابعد موقعه عن خط الاستواء . ويرتبط هذا التيار مع موقع وحركة مراكز الضغط العالى والوطاقيه التي تسيطر على الطقس في العرض الوسطى . وهو يمثل المركز العالى السرعة للغربيات السائدة في أعلى التروبوسفير . ويأخذ شكلا ملتويا . وعندما يقع هذا التيار في عروض دنيا في الشتاء فإن حافات التيار شبه المداري تتدخل مع احواض

13 — William Donn, Op. Cit., p. 204.

14 — N. K. Horrocks, Physical Geograph and Climatology, Longman, London, 1970. p. 223.

15 — Encyclopeadia Britannica, Op. Cit., p. 162.



(شكل رقم ٤)

(التيارات النفاذه في النصف الشمالي في الكرة الارضية)
الخط المتماسك يبين معدل الموقع التقريري للتيار شبه المداري في الشتاء
الم منطقة المفضلة تبين موقع التيار الفاصل للجهة القطبية
المصدر :

William Donn, Op. Cit. P. 204.

التيار القطبي بكونه تيارا واحدا في نفس الوقت الذي تحدث فيه تبادلات هامة بين هواء المروض الدنيا وال العليا المختلفين في خصائصهما الحرارية (١٦) ويبين (الشكل رقم ٤) موقع التيار النفاث شبه المداري وتيار الجبهة القطبية النفاث في الشتاء ومن ملاحظاته يمكن ان نتأكد من العقيقة التي وردت قبل قليل . وبالاضافة الى ما ذكرناه من التيارات فقد اكتشف في الاونة الاخيرة وجود تيار نفاث آخر يتحرك من الشرق الى الغرب على عكس اتجاه التيار النفاث الغربي فوق العروض الوسطى ولا تزال المعلومات المتوفرة عن هذا التيار قليلة وغير متنامية (١٧) . وتدل الدراسات الحديثة التي نتاجت عن أعمال الرصد المنظم للطبقات العليا من الغلاف الجوي وجود انظمة لتيارات النفاثة في طبقة الميزوسفير Mesosphere وكذلك في طبقة ثرموسفير Thermosphere

أسباب تكون التيارات النفاثة :

تؤكد كافة المصادر التي تذكر في طياتها معلومات عن التيارات النفاثة ان الدراسات الدقيقة حول أسباب حدوث هذه التيارات لم تكتمل بعد . وان من المعتمل ان يتوصل العلماء الى حقائق قد تقلب كثيرا من الفرضيات والاراء التي وضعوها عن اسباب تكون التيارات النفاثة . اضافة الى ذلك فان ليس من اهداف هذا البحث ان يدخل في تفصيلات ميتاورولوجية دقيقة عن اسباب حدوث تلك التيارات ، ومع ذلك يمكن القول ان المصدر الاساسي للطاقة الحرارية التي تتركز في التيارات النفاثة هو التوازن بين الاشعاع الموجب في المنطقة المدارية والاشعاع السالب في الاقاليم القطبية وما ينجم عنه من نقل للحرارة بين المنطقة الاستوائية والمنطقة القطبية بواسطه سطة الدورة العامة للرياح . حيث يضطر الهواء لارتفاع الى الاعلى بسبب الحرارة والرطوبة في الاقليم الاستوائي وبالتالي يزداد بعد ذلك الهواء عن مركز الارض وبالتالي فانه سوف يدور بسرعة أقل من الغرب الى الشرق من الارض الصلبة التي تحته وعليها سوف تنشأ رياح شرقية ضعيفة .. وكلما اقتربت الرياح العليا المتوجهة صوب القطب اسرع فانها سرعان ما يقل بعدها عن مركز الارض تدريجيا ، وعليه فان الهواء سوف يدور بسرعة اعظم من سرعة

16 — William Donn, Op. Cit., pp. 204-206.

17 — Joseph E. Valentine Riper, Op. Cit., p. 212.

دوران الارض ويزداد الفرق بينهما كلما تعرك الهواء صوب القطب (١٨) .

وغالباً ما تتمزق حالة الهبوب المتجانس للرياح النربية العليا نتيجة لتكوين انحناءات كبيرة تعرف بـ **أمواج روزبي Rossby waves** وتنمو هذه الموجات ويكبر حجمها وأخيراً تنفصل . وتنشأ هذه الامواج عادة في نطاق الاتصال بين الهواء البارد القطبي والهواء الدافئ المداري . وبعبارة أخرى فان تلك الحركة الموجية تؤدي الى نقل هواء المروض الدنيا الدافئ نحو الشمال في نفس الوقت الذي ينقل فيه هواء المناطق القطبية البارد نحو المنطقة الاستوائية . وبهذه الطريقة ينشأ مزاج افقي على نطاق واسع مسبباً انتقال الحرارة من منطقة الزيادة الحرارية الاستوائية نحو الاقاليم القطبية ذات النقص في الحرارة . ويرتبط مع نشوء تلك الموجات انتقاء ضيقه من تيارات الهواء التي أطلق عليها اسم التيارات النفاثة (١٩) .

ان الاماكن التي يتواجد فوقها التيار النفاث عادة هي التي يظهر فيها التناقض العراري على مسافة قصيرة . وحتى بالنسبة للتيار النفاث نفسه فان قوته تتباين لذاته بسبب اعلاه ، فمثلاً يكون التيار النفاث الشتوي قوياً قرب الساحل الشرقي لآسيا حيث يكون التناقض العراري الكلي عظيماً . ويكون ضعيفاً فوق المحيط الهادئ الشرقي والمحيط المتجمد حيث يكون التناقض العراري قليلاً . أما في الصيف فان التيار النفاث الاقوى يتواجد على طول حدود كندا الجنوبيّة وهو يعكس التناقض بين الهواء الدافيء الرطب في القسم الشرقي من الولايات المتحدة والهواء البارد سر برودة فوق اقليم خليج هدسون . ويمكن ملاحظة تيارات أخرى فوق البحر المتوسط تعكس دورها الاختلافات في الحرارة بين الهواء العار فسوق الصحراء الكبرى وبين الهواء البارد نسبياً فوق قارة اوروبا (٢٠) .

وتتواجد تيارات نفاثة في أعلى التروبوسفير من النصف الجنوبي من الكرة الارضية ، وبالنهاية لعدم وجود كتل قارية كبيرة في المروض شبه القطبية فان توزيع الحرارة يكون أكثر انتظاماً حول القطب الجنوبي منه حول القطب الشمالي ولذلك يكون التيار النفاث الجنوبي أكثر تشابهاً وانتظاماً من التيار النفاث للجهة القطبية الشمالي وهذه حقيقة

18 — Encyclopaedia Britannica, Op. Cit., pp. 161-162.

19 — Arthur N. Strahler and Alen H. Strahler, Physical Geography, John Wiley, Toronto, 1976 pp. 74-75.

20 — Sverree Petterssen, Op. Cit., p. 190.

أخرى تؤكد أثر التبادل المذكوري في ظروف الحرارة وتناقضها على سرعة التيارات وتكونيتها .

علاقة التيارات النفاثة ببعض ظواهر الطقس والمناخ :

أخذت المعلومات الميتوريولوجية المجتمعية عن التيارات النفاثة تلتقي الضوء على تفسير بعض العقائص المناخية والميتوريولوجية التي يجيء اعطاء الرأي حولها لا يأخذ الصفة الحدية .

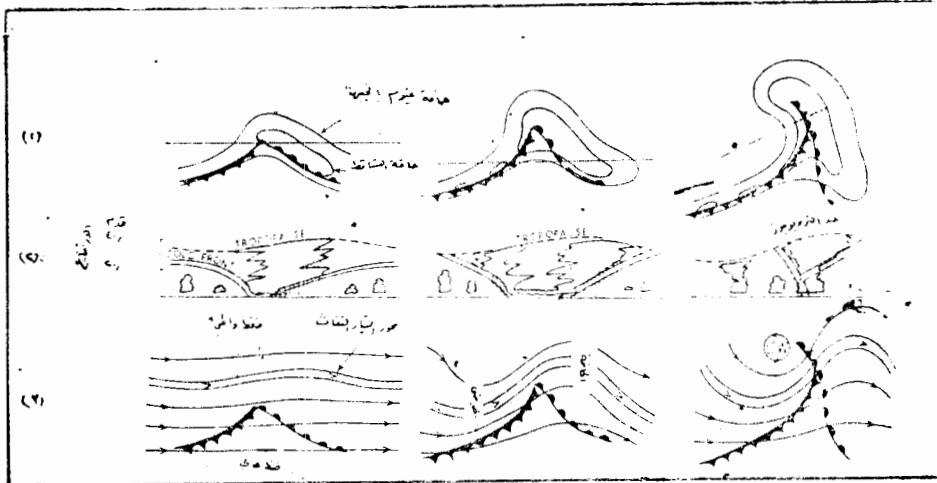
فقد ظهر وجود علاقة بين حدوث التيار النفاث للجبهة القطبية وبين تطور الجبهة نفسها إلى سطح الأرض . ومن المحتمل أن يكون سبب تكون بداية منطقة الضغط الخفيف داخل المنخفضات الجوية ذو علاقة بالتبادل في السرعة على طول التيار النفاث . فقد يزيح التيار في منطقة واحدة هواء أكثر من الذي يجعله لها وهذه متأثرة اللاحق على الهواء القريب من سطح الأرض مما يتقلل الضغط الجوي فيه (٢١) .

ويظهر لنا الشكل رقم (٥) العلاقة بين الجبهة القطبية مع مركز التيار النفاث في أعراض المعرض الوسطى حيث نجد أن تطور الجبهات مرتبط بمقدار التواء التيار الذي يقع شمالها فكلما زادت درجة التواء زادت درجة تطور الجبهات وما يصاحبها من ظواهر طقس مختلفة . وبصورة عامة كلما كان مسار التيار النفاث للجبهة القطبية أكثر تموجاً وذو تنؤات كبيرة كلما زاد تكوين عدداً أكبر من أنظمة الضغط الشديدة الموجودة قرب سطح الأرض (٢٢) وهذا يعني كثيراً في حقل التنبؤ الجوي فإن رصد طبيعة التيار النفاث وتنبيتها على الغرائط سيساعد كثيراً على معرفة ما سيحصل من تطورات لاحقة في الطقس في المعرض الوسطى . إذ يستطيع المتنبئ الجوي مثلاً أن يتوقع قدرم عائلة أعراض متلاحقة إن كانت لديه معلومات ثابتة عن وجود تيار نفاث متعرج وبعكسه فإن الأعصار الذي يمر على المنطقة سيكون منفرداً إن كان التيار النفاث في الأعلى غير متعرج بشكل كبير . ويرتبط وجود التيار النفاث للجبهة القطبية عادة مع وجود الجبهات على الأرض . إذ غالباً ما يبتعد مركز التيار ٦٤٠-٩٦٠ كم عن مقدمة الجبهة الحارة وعلى بعد ٣٢٠ - ٤٨٠ كم خلف الجبهة الباردة وعليه فإن التيار كله في الحقيقة سيقع فوق نطاق الجبهة (٢٣) .

21 — Richmond W. Longley, Op. Cit., p. 220.

22 — F. J. Monkhouse, Op. Cit., pp. 407-408.

23 — P. R. Crowe, Op. Cit., p. 364.



(شكل رقم ٥)

العلاقة بين التيار النفاذ للجبهة القطبية وبين الجبهة القطبية

P. Crowe, Concepts in Climatology, Longman, London, 1971, p.

ويظهر ان هناك توازن ثابت بين الجبهة القطبية على سطح الارض وبين التيار النفاث في أعلى التروبوسفير ، اذ تصاحب الاندفاعات الجنوبية للهواء القطبي بامتداد على شكل لسان او حوض من الضغط المنخفض في أعلى التروبوسفير حيث يدور حوله التيار النفاث في انشوطة ذات اتجاه جنوبى . ويصاحب التوغل الشمالي للهواء المداري بعافنة ضغط عالي على شكل لسان في أعلى التروبوسفير يشكل التيار النفاث حوله انشوطة شمالية الاتجاه . وبالنظر لانه لا يمكن اعتبار الجبهة القطبية مستمرة فان التيار النفاث سوف يختلف في شدة من وقت لآخر ومن مكان لآخر (٢٤) . وقد اكتشف في الولايات المتحدة وجود علاقة مميزة بين نشاط التيار النفاث للجبهة القطبية وبين حدوث عواصف التورنادو المدمرة . فقد لوحظ ان من المروع حدوث مثل تلك العواصف عندما تتعيني تيارات الجبهة القطبية في النهاية نحو الجنوب في وادي نهر المسيسيبي ، ويقوم مركز مراقبة العواصف المحلي في مدينة دنساس بمراقبة هذه الظاهرة وتوجيه التدابير اللازمة بذلك . كذلك فقد امكن ايجاد ارتباط بين حالة ميل التيار نحو سطح الارض وبين حصول بعض الظواهر الجوية فاذا زادت درجة ميل التيار

نحو سطح الارض ، فان ذلك يعني حدوث أمطار مفاجئة وعنيفة او حدوث عاصفة للبرد (٢٥) .

لقد تغير المختصون بعلم المناخ منذ وقت طويل بحالة فجائية تغير الرياح الموسمية الجنوبية والجنوبية الشرقية الهابطة على قارة آسيا . وقد اقترح تفسير حديث لهذه الظاهرة يرجع حدوث الرياح الموسمية اصلا الى حالة التزحزح الفصلي في موقع التيار النفاث . فمن المعلوم انه يوجد هبوط للهواء وظروف ضد اعصار على سطح الارض على مسافة قصيرة باتجاه خط الاستواء من موقع اسفل التيار النفاث مباشرة . وقد افترض ان التيار يتراجع من حين لآخر حول الاطراف الشمالية والجنوبية للمركز الجبلي المرتفع في رسط قارة آسيا ، فيكون شماله في الصيف وجنوبه في الشتاء وتوجد في فصل الشتاء حالة هبوط للهواء على طول الجانب الاستوائي مكونا مركزا ضد اعصار شبه مداري فوق شمال وسط الهند وأخر فوق الهضاب المرتفعة في جنوب غربي الصين . وينشأ في نفس النصل نظام ضد اعصار قوي فوق منغوليا (سيبيريا الشرقية) ويسحب الهواء الهابط من تلك المراكز «قيادة العنف» ، وكذلك تكون الرياح الموسمية الشترية المتوجه صوب المحيط من الهند وشرقي آسيا . وقد لوحظ على اية حال وجود حركة افقية فضائية للهواء تعبر من خلال العراجز الجبلية العالية التي تحدد الهند .

ويتحرك التيار النفاث بعلى صوب القطب الشمالي غرب سلاسل الالاير العالية عندما ينتهي فصل الشتاء ، ولكنه يقلل يلتف حول السلاسل الجنوبية حتى يعبر الراوية فجأة ويتحرك حول السلال الشمالية مثل تيان شان ، نان شان ، ونتيجة لهذا الانحراف الطبوغرافي لمجرى التيار النفاث شان ، فان شان ، ونتيجة لهذا الانحراف الطبوغرافي لمجرى التيار النفاث يتضاعل هبوط الهواء في شمال الهند ، وتتصبح الساء خالية من الفيوم ، وترتفع درجة حرارة سطح الارض ، ويساهم ذلك حالة تصاعد في الهواء ينبع عنوا انسحاض في الفسيط الجوي وهبوب تيار رطب غير مستقر قادم من المحيط الهندي وغرب المحيط الهادئ (٢٦) . وتوجد اذلة بأن الامطار الغزيرة التي تسقط فوق شبه اسارة الهندية تحدث بعد يوم او اثنين من فترة حدوث التيار النفاث الاكثر اعظم Jet Maxima (٢٧) .

25 — F. J. Monkhouse, Op. Cit., pp. 407-408.

وراجع أيضا حول هذا الموضوع :

John G. Lockwood, World Climatology, Edward Arnold, London,
1976, pp. 146-147.

26 — Joseph E. van Riper, Op. Cit., pp. 216-218.

27 — P. R. Crowe, Op. Cit., p. 209.

ويوجد في النصف الجنوبي من الكرة الارض وبالتحديد بين خطوط عرض ٣٠ - ٢٥ درجة جنوبا تيار نفاث غربي تظهر اسفله بعض ظروف الطقس التي تكون من خصائص طقس أقاليم آبدر باتجاه القطب الجنوبي وفي فترات متقطعة ، ومن تلك المظاهر ما يعرف باسم الاعاصير المهاجرة والمعروف لدينا ان مثل هذه المنخفضات الجوية تكون من مظاهر طقس العروض التي تهب عليها الرياح العكسية الغربية . وتعبر تلك الاعاصير استراليا والمحيط الهادئ الى الشرق وتستمر نشاطة لفترة تبلغ في معدلها سبعة ايام (٢٨) .

وبالاضافة الى تأثير التيارات النفاثة على حركة انظمة العلقم على سطح الارض فان تأثيرها المباشر في علم المناخ التطبيقي ينحصر في تأثيرها على عمليات الطيران . فقد ظهرت مشكلة جديدة في السفر الجوي مع تطور وسائل النقل النفاثة ذات السرعة العظيمة والتي ترتفع الى مستويات عالية . وفي بعض الاقسام المعينة من طبقية الستراتوسفير يوجد الطيارون انفسهم في مناطق يكون الاضطراب فيها مؤذيا لراحة المسافرين . وقد يعرض الطائرة نفسها للخطر . ويطلق على هذه الحالة اضطراب الهواء الصافي (CAT) Clear air turbulence ولا زالت هذه الحالة تحت الدراسة رغم ان الطيارون قد استطاعوا معرفة كيفية الاحساس بها وتجنبها . ويظهر ان التيار النفاث سبب رئيس لبعض ظواهر اضطراب الهواء الصافي وليس كلها (٢٩) .

وبالنظر لقوة الرياح العظيمة داخل التيارات النفاثة فانها تلعب دورا مهما في عمليات الطيران . فمقاومة التيارات تؤدي الى زيادة في استهلاك الوقود وتخفيض في كمية حمولة الطائرات وتحويلها الى خزن الوقود . وتحدث هذه الحالة للطائرات التي تتجه غربا في العادة . في حين نجد ان العكس يكون صحيحا بالنسبة للطائرات التي تتجه شرقا فعلى سبيل

28 — Herbert Riehl, Tropical Meteorology, McGraw-Hill, New York, 1954, pp. 269-270.

29 — Richmond W. Longley, Op. Cit., p. 263.

المثال قطاعت احدى الطائرات المسافة بين طوكيو و هونولولو بوقت يقل عن ساعات عن الوقت المعتمد لأنها سلكت مسار احدى التيارات النفاثة . و تركب الطائرات المنية شرقا فوق المحيط الاطلسي فوق Big wind للاقتصاد في الوقت والوقود . وليس ادل من قيمة ملاحظة اثر التيارات النفاثة على عمليات الطيران اذا علمنا انه يجري استطلاع منتظم لها فوق المحيط الهادئ حيث تعلق طائرة استطلاع من هونولولو لمسافة ٢٧٠٠ كم وأخرى من مدينة فيربانكس (الاسكا) وأخرى من سان فرانسيسكو . وتساعد تقارير تلك الطائرات على تثبيت موقع التيارات النفاثة اليومية .

استنتاجات :

يتضح لنا من البحث المتقدم جملة استنتاجات يمكن حصرها بما يأتي :

١ - لا تزال المعلومات عن طبيعة التيارات النفاثة وأثرها الدقيق على الطقس والمناخ ليست وفيرة . وان البحث والتقصي المستمرین سیؤديان حتما الى تثبيت الاراء ذات العلاقة بهذا الموضوع .

٢ - ان السبب الرئيس في تكوين التيارات النفاثة هو اختلاف جهات سطح الارض في اكتسابها للحرارة الشمسية وضرورة وجود توازن حراري بين الجهات القطبية والجهات الاستوائية من الارض . وان الرياح هي التي تلعب الدور الاساسي في عملية المرازنة هذه .

٣ - زادت في الاونة الاخيرة عملية الربط بين حدوث التيارات النفاثة وبين تكون بعض ظواهر الطقس والمناخ وخاصة بالنسبة لتيارات الجبهة القطبية النفاث الذى امكن تثبيت العلاقة بينه وبين المنخفضات الجوية (أ العاصير العروض الوسطى) . وكذلك بين التيار فوق المداري والرياح الموسمية في قارة آسيا بصورة عامة وفوق الهند على وجه الخصوص .

٤ - كما انه ظهرت علاقة بين التيارات النفاثة وعمليات الطيران على مستويات عالية ، حيث بدأ الانسان باتخال مع تلك التيارات تبعا لفائده .

٥ - ان تفسير مظاهر السقوس والمناخ تفسيرا دقيقا والتنبؤ الصحيح بما يمكن ان يحدث منها في قطاعتنا يجب ان يرتبط بدراسة ورصد التيارات التي تتحرك في أعلى طبقة الترددوسفير ، وخاصة تلك التي تتواجد خلال الفصل البارد من السنة عندما يتآثر الطقس بمروء المنخفضات الجوية . وقد سبق للبحث ان بين مدى العلاقة بين هذه المنخفضات والتيار النفاث للجبهة القطبية .

المراجع :

- 1 -- Crowe P. R. Concepts in Climatology, Longmann, London, 1971.
- 2 -- Donn William, Meteorology, McGraw-Hill, New York, 1965.
- 3 -- Encyclopaedia Britannica, 15th. Edition.
- 4 -- Horrocks N. K., Physical Geography and Climatology, Longman, London, 1970.
- 5 -- Lockwood John G., World Climatology, Edward Arnold, London, 1976.
- 6 -- Longley Richmond W, Elements of Meteorology, John Wiley and Sons, INC., New York, 1970.
- 7 -- Mather John R., Climatology, Fundamentals and Applications, McGraw-Hill, New York, 1974.
- 8 -- Monkhouse F. J. L. Principles of Physical Geography, Hodder and Stoughton, London, 1975.
- 9 -- Patterssen Sverre, Introduction to Meteorology, McGraw-Hill, New York, 1979.
- 10 -- Richl Herbert, Tropical Meteorology, McGraw-Hill, New York, 1954.
- 11 -- Riper Joseph E. Van, Man's Physical World, McGraw-Hill, New York, 1962.
- 12 -- Strahler Arthur N. and Alan H. Strahler, Physical Geography, John Wiley, Toronto, 1976.