

الرياح الجيوستروفية واثرها في نقل الطاقة في الغلاف الغازي

د. فليح حسن كاظم

كلية التربية الأساسية / جامعة ديالى

بسم الله الرحمن الرحيم

الخلاصة :

الرياح الجيوستروفية واثرها في نقل الطاقة في الغلاف الغازي تنشأ الرياح الجيوستروفية في الاجزاء العليا من طبقة التروبوسفير بحدود (3000 – 9000) متر فوق مستوى سطح البحر ضمن نطاق العروض الوسطى 30° – 60° في نصفي الكرة الارضية يتحدد اتجاهها مع حركة الرياح الغربية السائدة في تلك العروض . وسرعتها تزيد عن 20 عقدة وتزداد سرعتها بالارتفاع مكونة دوامات هوائية كبيرة وبسبب اختلاف سرعتها عن سرعة الرياح اسفل منها ينتج عن ذلك طاقة (زخم) يتسرب الى سطح الارض وتتأثر الرياح الجيوستروفية بقوة الانحراف الناتجة عن دوران الأرض حول نفسها (قوة كوريولس) فتتحرف الرياح الجيوستروفية في العروض العليا نحو مناطق الضغط الواطىء فوق القطبين حيث يكون اتجاهها عكس عقرب الساعة في نصف الكرة الشمالي ومع عقرب الساعة في نصف الكرة الجنوبي ، اما في العروض الدنيا فتتحرف نحو مناطق الضغط الواطىء فوق المداريين . وبذلك فأنها تؤدي الى جلب الهواء القطبي الى العروض الدنيا وجلب الهواء المداري الى العروض الوسطى والعليا .

مقدمة :

أهتم الانسان بالظواهر المناخية منذ القدم وخاصة تلك التي تؤثر في نشاطه بشكل مباشر كالحرارة والأمطار والرياح . فقد عرف الانسان الرياح وحدد وقت واتجاه هبوبها على سطح الارض واستغلها في حياته اليومية وفي تنقله بواسطة السفن الشراعية ، اما بالنسبة الى الرياح في طبقات الجو العليا فأنه لا يعرف عنها الشيء الكثير ، ولاحظ بأن الرياح القريبة من سطح الأرض تتأثر بالخواص الجغرافية المتمثلة بدوائر العرض وطبيعة سطح الأرض (يابس ، ماء ، مغطى) وبالتضاريس (جبال ، سهول ، مسطحات مائية) فتؤدي الى تغير في خواصها الطبيعية (درجة حرارة ، رطوبة) وكذلك تغير سرعتها واتجاهها .

اما الرياح الجيوستروفية او ما يعرف (برياح الدوران الأرضي) Geostrophic winds فهي تحدث على ارتفاعات عالية في طبقة التروبوسفير فأنها لا تخضع لتأثير الخواص الجغرافية حيث ينعدم الاحتكاك بسطح الارض ولا يظهر في تلك الرياح تغير كبير في سرعتها واتجاهها حيث تقل كثافة الهواء بالارتفاع عند ذلك تظهر عوامل طبيعية اخرى تحدد حركة الرياح وخصائصها الطبيعية .

المبحث الاول

الاطار النظري

مشكلة البحث :

يتأثر الغلاف الغازي بعوامل عدة تحدد خصائصه الطبيعية وحركته وبما أن الغلاف الغازي كتلة واحدة الا أن حركته وصفاته تتباين افقياً وعمودياً فتشكل حركته ما يعرف بالدورة العامة للرياح وهذه تشمل حركة الرياح القريبة لسطح الارض واخرى بعيدة عن سطح الارض منها (رياح جيوستروفية) او ما يعرف بـ (رياح الدوران الارض) التي تظهر في طبقة الترويسفير في العروض الوسطى وعلى ارتفاعات تزيد عن (3000م وحتى ارتفاع (9000م فوق مستوى سطح البحر . فما هي الرياح الجيوستروفية ؟ وأين تظهر ؟ وكيف تعمل على نقل الطاقة ما بين العروض الدنيا والعروض العليا لسطح الارض .

فرضية البحث :

الرياح الجيوستروفية تظهر في ارتفاعات عالية ضمن طبقة الترويسفير بعيدة عن المؤثرات الجغرافية على سطح الارض ويتحكم في حركتها (السرعة والاتجاه) عدة عوامل منها تدرج انحدار الضغط الجوي وهذا يرتبط بحركة الهواء اسفل منه ودوران الارض حول نفسها مما يولد قوة طاردة عن المركز فتؤدي الى انحراف كبير في اتجاه وسرعة الرياح الجيوستروفية والتي تحدث فوق العروض الوسطى ما بين العروض العليا الباردة والعروض الدنيا الدافئة فتؤدي الى عملية خلط ومزج الاهوية وبذلك يتم نقل الطاقة من العروض الدافئة الى العروض الباردة ، وتتصف هذه الرياح بصفتين اساسيتين هما حركتها العامة باتجاه الشرق وزيادة سرعتها اكثر من 20 عقدة بالارتفاع لذلك تنشأ هنا الرياح الاعصارية او الدومات الهوائية .

منهج البحث :

اعتمد المنهج الوصفي لدراسة الرياح الجيوستروفية وذلك عن طريق البحوث العلمية والتجارب الميدانية التي اجريت لمعرفة خصائص تلك الرياح واثرها في حركة الغلاف الغازي ونقل الطاقة .

هدف البحث :

يهدف البحث الى معرفة طبيعة حركة الرياح في طبقات الجو العليا (الرياح الجيوستروفية) ضمن طبقة الترويسفير من حيث مسبباتها وسرعتها واتجاهها وتأثيرها في نقل الطاقة في مجمل الغلاف الغازي .

حدود البحث :

يتحدد البحث بطبقة الرياح الجيوستروفية ضمن طبقة الترويسفير والتي تمتد بالعروض الوسطى التي تقع ما بين المدارين والدائرتين شبه القطبيتين هذا من الجانب الافقي اما من حيث

الارتفاع فانه يتحدد ما بين ارتفاع (3000م) (خريطة مستوى الضغط المتساوي 700 مليبار) وارتفاع (9000م) (خريطة مستوى الضغط المتساوي 300 مليبار) يبلغ سمك هذه الطبقة حوالي (6000م) حيث يكون اسفلها الرياح التي تتأثر بالخواص الجغرافية لسطح الارض واعلاها نطاق التيارات النفاثة .

المبحث الثاني

الدورة العامة للرياح . حركة الرياح قرب سطح الارض :

هناك عدة نظريات فسرت الدورة العامة للرياح منها نظرية هادلي ⁽¹⁾ . والمعروفة بنظرية الخلية الحملية أي حركة الهواء بطريقة الحمل بسبب التسخين وتعتمد على العوامل الهامة المؤثرة في حركة الهواء وهي الفروقات في درجات الحرارة من خط الاستواء حتى القطب ودوران الارض وقوة الانحراف الناتجة عن هذا الدوران (قوة كوريولس) . وقد واجهت هذه النظرية صعوبات تجلت في تفسير عدة امور منها . ان سرعة انتقال الهواء من دوائر العرض السفلى الى دوائر العرض العليا وجدت لا تتجاوز بضعة سنتمترات في الثانية بينما نقل الطاقة الحرارية يحتاج الى سرعة لا تقل عن 250سم/ثا .

وللتغلب على الصعوبات التي ظهرت في نظرية الخلايا الحملية فقد ظهرت نظرية حديثة في تفسير الدورة العامة للرياح مع ابقاء هبوب الرياح السفلية والعليا (التيار النفاث) تسمى نظرية (الزخم الزاوي) وهو عبارة عن ضرب كتلة الجسم المتحرك \times سرعته \times نصف قطر المسار الدائري الذي يدور عليه الجسم = مقدار ثابت الزمن الزاوي . وحيث ان الكتلة ثابتة لا تتغير فإن أي تغير في السرعة سوف ينتج عنه تغير في نصف القطر وبالعكس اذا تغير نصف القطر يجب ان يصاحبه تغير في السرعة وذلك لكي تبقى الكمية الناتجة ثابتة . والزخم هي الطاقة المتولدة من جراء الحركة .

من المعروف ان اكبر قيمة لسرعة دوران الارض حول نفسها عند خط الاستواء يساوي (300متر/ثا) . تتناقص باتجاه القطبين حتى تصبح صفر تبعاً لتناقص قطر الارض . وعليه بأعتبار ان الغلاف الجوي ساكناً ويدور مع الارض كوحدة واحدة حول محورها ومع هذا التناقص فإن الزخم الزاوي لجزيئات سطح الارض يجب ان يتناقص باتجاه القطبين وذلك يتعارض مع قوانين الحركة لنيوتن . اضافة الى ذلك ان الرياح الغربية السائدة في العروض الوسطى تهب نحو الشرق بسرعة اكبر من سرعة السطح الذي تحتها ولذلك فإن الزخم الزاوي لها اكبر من ما هو للسطح الذي تلامسه ويسبب هذا الاختلاف يحدث الاحتكاك بين الهواء وسطح الارض نتيجة تسرب الزخم الزاوي الى الارض وهذا الاحتكاك من المفروض ان يؤدي الى تخفيض سرعة الرياح الغربية عن ما هو عليه وهذا لا يحدث في الواقع لأن الزخم المفقود بالاحتكاك مع الارض يعوض من الطاقة الحرارية الناتجة عن الاحتكاك وتبقى الرياح الغربية محافظة على سرعتها . لأن انتقال خواص الهواء من زخم وحرارة ورطوبة تتم بكفاءة بواسطة الدورات الهوائية التي تحدث في الرياح الجيوستروفية .

وبتحليل متشابه بالنسبة للرياح التجارية فإن الرياح الشرقية القطبية يجب ان تكتسب زخم من الاحتكاك مع الارض والذي يتسرب الى خارج هذا النطاق ليتسنى استمرار الرياح على ما هي

¹ - السلطان . عبد الغني جميل ، الجو عناصره وتقلباته ، دار الحرية للطباعة ، بغداد ، 1985 ، ص135 .

عليه . فالرياح الشرقية في المنطقتين الاستوائية والقطبية تكتسب زخماً من الارض يتسرب الى الرياح الغربية بمقادير كافية لتعويض ما تفقده هذه الرياح من زخم الى الارض وهنا يمكن التأكيد على ان طبيعة انحراف الرياح بسبب قوة كوريولس تتعاون تماماً مع نظرية تسرب الزخم الى الارض.

ويحدث تبادل في الطاقتين الحركية للهواء (الزخم) والحرارية بين الاجزاء المختلفة في الغلاف الجوي بواسطة التيارات او الموجات الهوائية التي تتحرك من الجنوب نحو الشمال في النصف الكره الشمالي وبالعكس في النصف الجنوبي يتأثر بقوة الانحراف . اما تسرب الطاقة نحو الشرق فانها تحدث بسبب حركة المنخفضات والمرتفعات الجوية ويلعب التوزيع العام للضغط الجوي دوراً هاماً في نقل الهواء الحار شمالاً والهواء البارد جنوباً وان تناول الطاقة الشمسية ليس السبب الوحيد في حدوث الدورة العامة للغلاف الجوي ولقد استطاع العلماء حساب الطاقة وحركة الرياح على اساس الزخم الزاوي اذ ان الرياح الشرقية تكتسب زخماً من الارض والرياح الغربية تفقد زخماً الى الارض بذلك فان تبادل الزخم بين الرياح الشرقية والغربية يجري في درجة متوازنة ، وهذا ما يحدث للرياح عند سطح الارض .

حركة الرياح في طبقات الجو العليا ، خرائط مستويات الضغط الثابت : هي عبارة عن خرائط طبقية تمثل سطح لمستوى ضغط ثابت يوضح عليها خطوط الارتفاع لذلك السطح وتعرف ايضاً خرائط الطقس لمستويات الضغوط القياسية Standard Isobaric Surfaces وهذه المستويات هي (850 ، 700 ، 500 ، 300 ، 200 ، 100) ملليبار يتم قياس عناصر المناخ في طبقات الجو العليا (درجة الحرارة ، الضغط الجوي ، الرطوبة) بواسطة جهاز الراديو سوند وهو عبارة عن مرسله لاسلكية صغيرة خفيفة الوزن تبث اشارات لاسلكية عن تغيرات الضغط الجوي ودرجات الحرارة والرطوبة في اعالي الجو وعلى ارتفاعات معينة وتستلم من قبل المحطة يتم ربط هذا الجهاز واطلاقه بواسطة بالون مملوء بغاز الهليوم حيث يتم رصد البالون من المحطة المناخية لتحديد سرعته واتجاهه وبذلك يتم تحديد سرعة واتجاه الرياح السائدة فوق الطبقات العليا لتلك المحطة .

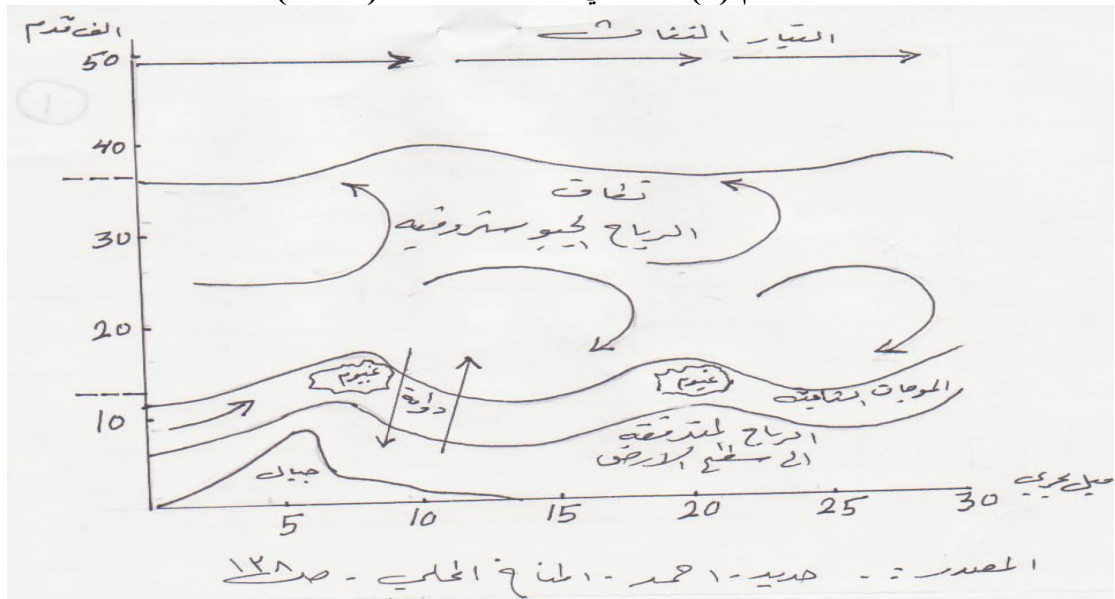
تفيد رسم الخرائط الطقسية لمستويات الضغط الثابتة في تحديد الكتل الهوائية في طبقة الترويسفير (الباردة والدافئة) واتجاه حركتها وما يصاحب ذلك من خصائص جوية كالاستقرارية وتحديد قمة وقاعدة المنقلب الحراري والرطوبة واتجاه وسرعة الرياح (2) .
يبدأ ظهور الرياح الجيوستروفية في خرائط المستوى الضغط الثابت 700 ملليبار أي حوالي 3000م فوق مستوى سطح البحر ، تظهر هنا رياح على شكل امواج كبيرة تسمى امواج روسبي (نسبة الى مكتشفها) ضمن نطاق هبوب الرياح الغربية وتتحرك هذه الامواج من الغرب نحو الشرق حول الكرة الارضية وقد تتحول هذه الموجات كلياً الى دوامات هوائية مغلقة مشكلة مراكز انخفاضات او ارتفاعات جوية هائلة في اعلى طبقة الترويسفير عند خرائط المستوى الضغطية الثابت 500 ملليبار (6000م) وخرائط 300 ملليبار (9000م) أن حركة الرياح الجيوستروفية في نطاق العروض الوسطى ضمن حزام الرياح الغربية في طبقات الجو العليا اكثر اهمية في السيطرة على الدورة العامة للرياح من عملية الحمل الاستوائية والقطبية حيث ان طاقة حركة المنخفضات والمرتفعات الجوية الكبيرة في العروض الوسطى تتجاوز الطاقة المحسوبة على اساس الدورة العامة للرياح ما تشير الى اهميتها عند تفسير وتحليل الدورة العامة للموجات الهوائية الثابتة (الموجات الطويلة) موجات روسبي .

تنشئ التضاريس الارضية المرتفعة (الجبال) موجات هوائية تمتد لمسافات طويلة تسمى بالموجات الثابتة (الواقفة) يستدل عليها من خلال قمة الموجة (السد) حيث تتشكل غيوم عدسية

² - العاني ، حازم توفيق ، ماجد السيد ولي ، خرائط الطقس و التبوء الجوي ، جامعة البصرة ، 1985 ، ص 89 .

Lenticular clouds بينما يكون الجو صحو عند الاخدود وتنشأ هذه الحركة التموجية للتيار الهوائي الذي يجري فوق الجبال حيث تبقى قمم الموجه واخايدها في مكان ثابت بالنسبة لذلك العائق وتتكون هذه الموجات عندما يكون اتجاه الرياح عمودياً تقريباً على امتداد السلسلة الجبلية والذي يكون سفوحه المواجهة للرياح مائلاً بزاوية انحدار بسيطة بينما يكون السطح الخلفي شديد الانحدار مما يؤدي الى ايجاد دوامات هوائية صغيرة خلف السلسلة عندما تكون سرعة الرياح 20 عقدة فأكثر وتنتج عن هذه الدوامات الهوائية ما يعرف بالمطبات bumpiness والتي تشكل خطر حقيقي على الطائرات . بعد ذلك تتزايد سرعة الرياح بالارتفاع حيث تتشكل الرياح الجيوستروفية ضمن العروض الوسطى في طبقة التروبوسفير كما في الشكل التالي

شكل رقم (1) نموذجي للموجات الثابتة (الواقفة)



فالرياح الجيوستروفية عند العروض الوسطى في طبقات الجو العليا (500 مليون) تغطي منطقة واسعة من نصف الكرة الارضية او على جميعها . سيادة الرياح الغربية على هذه المنطقة يستدل منه على انتشار الضغوط المرتفعة على مناطق واسعة جداً من العروض الواطئة بينما تتركز الضغوط الواطئة على العروض العليا . وعلى ضوء ذلك فإن الاتجاه العام السائد للرياح في تلك الطبقات ينحصر من الغرب الى الشرق وتتحرك الاعاصير واضداد الاعاصير (المنخفضات والمرتفعات الجوية) في هذا النطاق وفق الاتجاه العام للرياح السائدة في المنطقة (3) .

تباين توزيع الطاقة على سطح الكرة الارضية حيث تزداد في المناطق المدارية (فائض) وتقل في المناطق القطبية (عجز) لذلك فإن عملية نقل الطاقة على سطح الكرة الارضية يتم اما بواسطة المياه (التيارات البحرية) او بواسطة الرياح وبما ان حركة المياه تتحدد بموجب المسطحات المائية التي تغطي 4/3 مساحة الكرة الارضية . الا ان الهواء يلعب دور اكبر في نقل الطاقة حيث يغطي جميع الكرة الارضية لذلك فهو يلعب دور بارز في نقل وتوزيع هذه الطاقة على سطح الكرة الارضية .

وبما أن الهواء كجسم واحد لا يمكن ان تفصل حركته القريبة من سطح الارض عن حركته في طبقات الجو العليا . حيث تؤثر الرياح الجيوستروفية من خلال حركة الدوامات الهوائية التي

³ - خروموف . س . ب ، الطقس والمناخ والارصاد الجوي ، لينكراد ، ترجمة فاضل الحسني، مهدي الصحاف، 1960 ، ص 163 .

تتكون سواء كان بحركتها نحو المناطق الدافئة في العروض الدنيا او حركتها نحو المناطق القطبية في العروض العليا فتؤدي الى خلط الاهوية ونقل خصائصها الحرارية والرطوبة .
توزيع انطقة الضغط واتجاه الرياح في اعلى طبقة الترويسفير

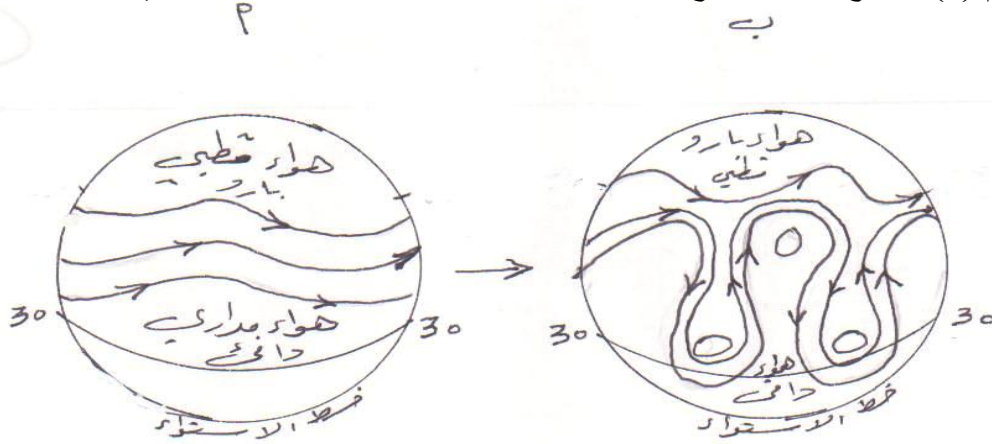
يتضح توزيع مناطق الضغط الجوي والرياح بصورة جلية في اعلى طبقة الترويسفير اكثر من وضوحها في الطبقات القريبة من سطح الارض وكما هو معلوم ان الضغوط الجوية المرتفعة في طبقات الجو العليا تتوافق تقريباً مع ارتفاعات درجات الحرارة او ارتفاع الهواء الى الاعلى بينما تتماشى الضغوط الواطئة مع تواجد الحرارة المنخفضة او هبوط الرياح الى الاسفل . وبما أن درجات الحرارة تتناقص في طبقة الترويسفير من العروض الواطئة الى العروض العليا فإن خطوط الضغوط المتساوي تتماشى مع هذا التوزيع الحراري وتبدأ عادة من ارتفاع 4000م – 5000م في العروض الواطئة الى العروض العليا . فخط الضغط المتساوي 300 مليبار يتواجد فوق خط الاستواء تقريباً على ارتفاع 9700م بينما فوق القطب الشمالي على ارتفاع 8400م⁽⁴⁾ . وتتجه الرياح العالية عادة من الغرب الى الشرق في نصف الكرة الارضية نتيجة لتوزيع الضغوط الجوية في طبقات الجو العليا ويمكن وصف الحالة في نصف الكرة الارضية على الشكل التالي . إذ يتجه التدرج الضغطي نحو الشمال (في نصف الكرة الشمالي) بينما تنحرف حركة الرياح عنه بزواوية عمودية نحو اليمين باتجاه من الغرب الى الشرق . اما في نصف الكرة الجنوبي فتتجه خطوط الضغط المتساوي نحو الجنوب بينما تنحرف الرياح في حركتها عنها نحو اليسار وبذلك تتجه من الغرب الى الشرق .

تتميز الحركات الهوائية في طبقات الجو العليا في العروض الوسطى بكثرة الاعاصير وازداد الاعاصير المتقاربة مع بعضها البعض حيث الاعاصير المركزية الباردة (اضداد الاعاصير والاعاصير الدافئة ويظهر ايضاً في طبقات الجو العليا الموجات الضغطية البطيئة (بطيئة الحركة) وذات المدى الواسع أمواج روسبي والتي هي نوات لتكون الدومات الهوائية التي تتكون لاحقاً على شكل اعاصير .

وازداد الاعاصير . حيث تتكون التيارات الهوائية الشرقية والفعالة في مقدمة الاعاصير ومؤخرة اذداد الاعاصير متجهة من العروض الواطئة الى العروض العليا . اما في الاجزاء المتأخرة من الاعاصير والاقسام المتقدمة من اذداد الاعاصير فيلاحظ الاتجاه المعاكس تماماً إذ أن التيارات الهوائية النشطة تتجه من العروض العليا الى العروض الواطئة . وبذلك يزداد انتقال وتبادل الرياح والحرارة بصورة كثيفة بين العروض العليا والواطئة اكثر من انتقاله وفق التوزيع العام لأنطقة الضغط الموازية لخطوط العرض الجغرافي .

تتجه الرياح الغربية في طبقات الجو العليا في العروض العليا نحو الاقطاب حيث تنتشر اوطاً الضغوط فتنتشر الدومات الهوائية المتحركة فوق الاقطاب في نصفي الكرة الارضية الشمالي والجنوبي بحركات معاكسة لاتجاه عقرب الساعة في نصف الكرة الشمالي وبأجهاها في نصف الكرة الجنوبي تشذ العروض الواطئة عن هذه القاعدة وذلك لأن أعظم الضغوط الجوية في الاجزاء العليا من الترويسفير لا تقع عادة فوق منطقة الاستواء .

شكل رقم (2) يوضح حركة الرياح عند العروض العليا لخرائط الضغوط المتساوي 500 مليبار



المصدر - السلطان عبد الغني عجيل، مجموعة أوراق وتعليقاته، ص 122.

المبحث الثالث

قياس سرعة الرياح الجيوستروفية :

تدخل في عملية حساب سرعة الرياح الجيوستروفية مركبات عدة هي الجهد التثاقلي (ϕ) والسرعة الزاوية للأرض (Ω) وقوة كوريولس وكثافة الهواء (P) وهناك معادلات عدة لحساب سرعة الرياح الجيوستروفية تأخذ بنظر الاعتبار هذه العناصر منها⁽⁵⁾.

$$U_g = \frac{1}{ef} \frac{\delta P}{\delta y}$$

$$V_g = \frac{1}{ef} \frac{\delta p}{\delta x}$$

⁵ - حميد مجول، فياض عبد المجيد النجم، فيزياء الجو والفضاء، الجزء الأول، الأنواء الجوية، بغداد، 1982، ص 256

ef $\dot{\theta}_x$

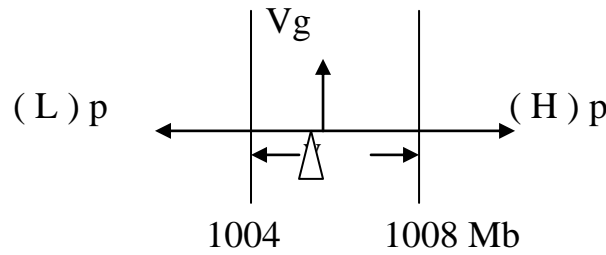
حيث ان :

 $Ug =$ المركبة الجيوستروفية العروضية للرياح الغربية . $Vg =$ المركبة الزوالية (الجنوبية)

حيث يكون انحدار الضغط دائماً نحو منطقة الضغط الواطىء ومركبة السرعة الجيوستروفية تكون موازية لخطوط تساوي الضغوط .

 $P =$ هي كثافة الهواء $F =$ مميز كريولس $(\Omega^2 \sin \theta)$ $\sin \theta = 10 \times 458 - 1$ السرعة الزاوية للارض تساوي $7029 \times 60 - 5$ نق/ثا

ويمكن توضيح هذه المركبات (المتغيرات) بالشكل التالي شكل رقم (3) المركبات المؤثرة في الرياح الجيوستروفية

قانون الغازات للهواء⁽⁶⁾

$$1 - p = S \frac{RT}{M}$$

حيث ان :

 $S =$ كثافة الهواء $R =$ ثابت الغازات $T =$ درجة حرارة عمود الهواء بالقياس المطلق (كلفن) $M =$ الوزن الجزيئي للهواء $P =$ الضغط الكلي للهواء

اما قانون تغير الضغط مع الارتفاع لجو درجة حرارته ثابتة .

$$2 - p = p_0 \text{Exp} - \frac{Mg}{RT} Z$$

حيث ان :

 $Z =$ الارتفاع⁶ - العاني ، حازم توفيق ، ماجد السيد ولي ، خرائط الطقس والتنبؤ الجوي ، ص 78 .

P = الضغط الجوي عند ذلك الارتفاع

P0 = التعجيل الارضي

T = درجة حرارة الهواء

g = التعجيل الارضي

وبما ان تغير كثافة الهواء مع الارتفاع يعتبر عاملاً مهماً فان من الضروري في هذه الحالة القيام بعمل مقياس جيوستروفي مناسب لكل ارتفاع وهذا يتطلب وقت وجهد لذلك من الناحية العملية ايجاد منظومة يمكن فيها استعمال نفس المقياس الجيوستروفي لكل الخرائط التي ترسم في أي ارتفاع (شكل رقم 4) مقياس الرياح الجيوستروفية .

اما اذا اخذنا ارتفاع سطوح تساوي الضغط Isobaric surface المعمول في خرائط التنبوء الجوي ولأنها ترسم من قياسات جهاز الراديو سوند نستخدم المعادلتين (7) .

1 - المركبة الجيوستروفية العروضية (شرقية - غربية)

$$Ug = \frac{g}{f} \frac{\partial Z}{\partial Y}$$

حيث ان :

Ug = المركبة الجيوستروفية العروضية

g = التعجيل الارضي

f = مميز كريولس ($\Omega \sin \phi$) وتساوي $1.458 \times 10^4 \sin \phi$

∂Z = الارتفاع

∂Y = المركبة الصادية (شمال - جنوب) انحدار تساوي الضغط نحو الشمال

2 - المركبة الجيوستروفية الزوالية (شمالية - جنوبية)

$$Vg = \frac{g}{f} \frac{\partial Z}{\partial X}$$

حيث ان :

Vg = المركبة الجيوستروفية الزوالية

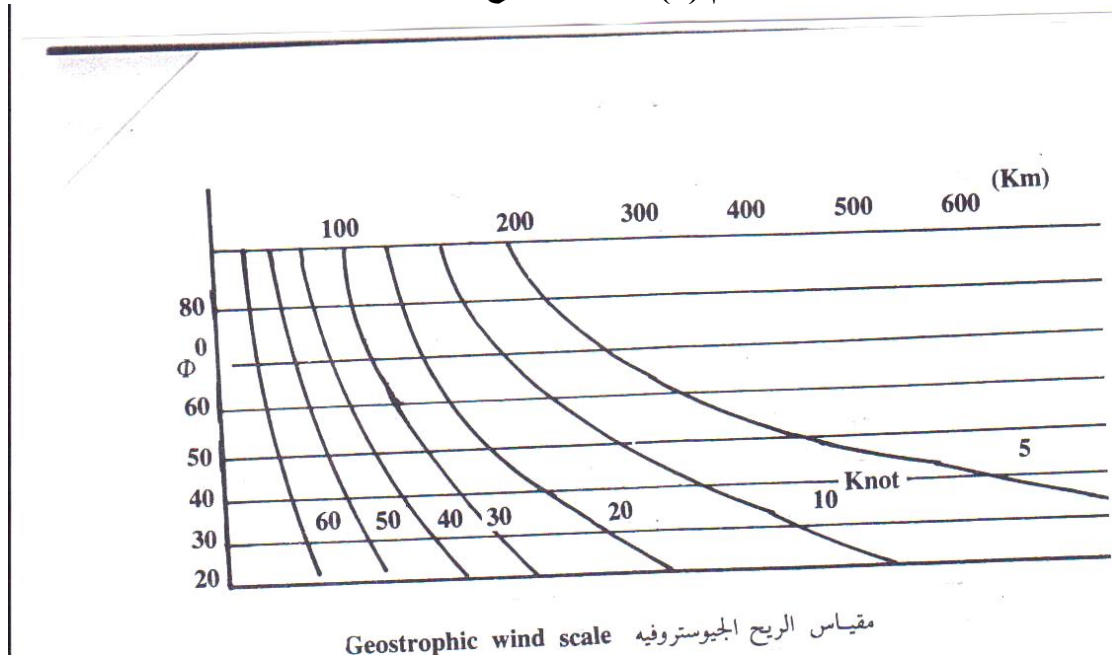
g = التعجيل الارضي

f = مميز كريولس

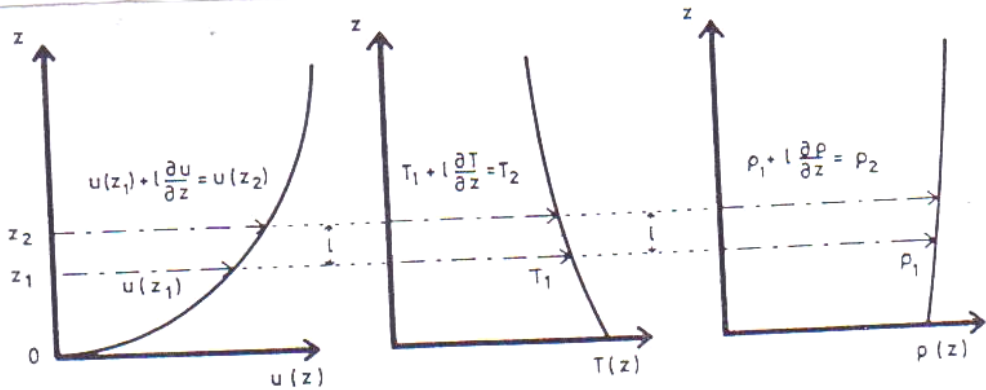
∂Z = الارتفاع

7 - حميد مجول، فياض عبد المجيد النجم، فيزياء الجو والفضاء، الجزء الأول، الأنواء الجوية، بغداد، 1982، ص256.

X = المركبة السينية للرياح انحدار تساوي الضغط نحو الشرق .
شكل رقم (4) مقياس الرياح الجيوستروفية



شكل رقم (5) يبين سرعة الرياح ودرجة الحرارة وكثافة الهواء في حدود الهواء العاصف



المصدر : D.H. McIntosh . Thom . A. S, Essential of Meteorology , Wykeham publication London , 1973 .

وبشكل عام فإن سرعة الرياح الجيوستروفية تزداد بالارتفاع على شكل دوامات هوائية اما مغلقة او مفتوحة وتنحرف هذه الرياح نحو مناطق الضغط الواطىء فوق القطبين في العروض العليا باتجاه عكس عقرب الساعة في نصف الكرة الشمالي ومع عقرب الساعة في نصف الكرة الجنوبي اما فوق العروض الدنيا فإنها تنحرف نحو نطاق الضغوط الواطىء فوق المدارين .

نتائج البحث :

- 1 - الرياح الجيوسτροφية (رياح الدوران الأرضي) تحدث في الاجزاء العليا من طبقة الترويسفير وعلى ارتفاع 3000م الى 9000م ضمن نطاق العروض الوسطى (30° - 60°) شمال وجنوب خط الاستواء .
- 2 - يتحدد اتجاهها باتجاه الرياح الغربية السائدة في العروض الوسطى فتدور معها حول الأرض .
- 3 - تزداد سرعتها كلما زاد الارتفاع عن مستوى سطح البحر وتتراوح ما بين 20 عقدة - 80 عقدة حيث تتحول الى دوامات هوائية مغلقة او مفتوحة تشكل مراكز لارتفاعات او انخفاضات ضغطية اعلى طبقة الترويسفير ولها اثر كبير في نقل الطاقة ما بين العروض الدنيا والعروض العليا .
- 4 - ينتج عن فرق السرعة ما بين الرياح اسفل منها وما بينها طاقة (زخم) يتسرب الى سطح الارض .
- 5 - تنحرف نحو مناطق الضغط الواطيء نحو القطبين في العروض العليا باتجاه عكس عقرب الساعة في نصف الكرة الشمالي عكسها في نصف الكرة الجنوبي اما عند العروض الدنيا فتنحرف نحو الضغط الواطيء فوق المدارين وينتج عن هذه الحركة عملية مزج للرياح الباردة (القطبية) والدافئة (المدارية) .

Abstract :***The Geostrophic Winds and It's effect in carrying the energy at atmosphere***

The Geostrophic Winds formed in the upper parts of troposphere layer between (3000 – 9000) meter at sea level in the middle latitude (30 – 60)^o of the northern and Southern Hemisphere .

The trend of this wind is deviated with the western lies which prevailing wind at this belt . The speed of the wind is about (20 – 80) Knot increase with the rise formed big vortex . It affects by coriolis forces due to the rotation of earth . In the upper latitude this wind deviate to the north polar cyclone depression in

north Hemisphere against clockwise and to the south polar cyclone depression in south Hemispher clockwise . The lower latitude deviate to the subtropical cyclone depression . North and South of the tropical . This motion of the wind carry polar air into low latitude and tropical air to the middle and high latitude .

المصادر :

- 1 - حديد ، احمد سعيد ، فاضل باقر الحسني ، حازم توفيق ، المناخ المحلي ، جامعة بغداد ، 1982 .
- 2 - حميد مجول ، فياض عبد اللطيف النجم ، فيزياء الجو والفضاء ، الجزء الاول ، الانواء الجوية ، بغداد ، 1982 .
- 3 - خروموف ، س . ب ، الطقس والمناخ والارصاد الجوي ، ترجمة فاضل الحسن . مهدي الصحاف ، جامعة بغداد ، 1977 .
- 4 - السلطان ، عبد الغني جميل ، الجو عناصره وتقلباته ، دار الحرية للطباعة ، بغداد ، 1985 .
- 5 - العاني ، حازم توفيق ، ماجد السيد ولي ، خرائط الطقس والتنبوء الجوي ، جامعة البصرة ، 1985 .
- 6- D.H . McIntosh . Thom . A. S, Essential of Meteorology , Wykeham publication London , 1973 .