

الفصل الأول

المسرح الجغرافى لشمال إفريقيا أثناء عصر البلايستوسين
ونظرة عامة - الصحراء فى فترة ما قبل التاريخ - الصحراء
اليمنية و صحراء مصر الغربية - منخفض الخارجية - منخفض
الفيوم - النيل والصحراء الشرقية - الساحل الشمالى فى فترة
ما قبل التاريخ - ربط التغيرات المناخية والنباتية والبيئية فى
شمال إفريقيا بالحضارات الانسانية أثناء عصر البلايستوسين »

الفصل الأول

المسرح الجغرافي لشمال أفريقيا

أثناء عصر البلايستوسين

نظرة عامة :

لعل من أهم المظاهر الفيزيوجرافية التي تظهر في البيئة الجغرافية لشمال إفريقيا هو وجود ذلك النطاق الصحراوي الكبير المعروف باسم الصحراء الكبرى وهذا السهل الساحلي الذي يمتد على طول الشاطئ الجنوبي للبحر المتوسط من المحيط الأطلسي غرباً وحتى سواحل آسيا شرقاً .

وعلى الرغم من أن الأقاليم التي تدخل في نطاق بحث هذا الكتاب تقع على التخوم أو الحدود الشمالية لهذه الصحراء إلا أن تفهم الجغرافيا التاريخية لشمال إفريقيا يعتمد اعتماداً كبيراً على تفهم طبيعة هذه الصحراء سواء كان ذلك في الماضي أو في الحاضر . ذلك بالإضافة إلى أن الصحراء تكون جزءاً كبيراً من مساحة معظم لوحـدات السياسية في شمال إفريقيا زد على ذلك فإن دراسة الصحراء في عصر البلايستوسين على جانب كبير من الأهمية إذ تبرز كثيراً من أوجه الاختلاف بين جغرافية الصحراء في الماضي والحاضر . أما الإقليم الساحلي فقد لعب دوراً رئيساً في مجرى الأحداث التي مرت بشمال إفريقيا سواء ما كان منها في فترة ما قبل التاريخ أو في أثناء التاريخ ذاته . ويضم هذا الإقليم وادي النيل من ناحية وبلاد المغرب من ناحية أخرى ذلك بالإضافة إلى ليبيا وتونس والجزائر ، ويمكن تحديد هذا الإقليم من الناحية الجغرافية بالأراضي التي تقع

إلى الشمال من الصحراء متمشية بالمعنى الدقيق مع مجموعة جبال أطلس وسهولها الساحلية .

وتبلغ مساحة هذا الاقليم حوالى ٢٨٠ ألف ميل^٢ ويبلغ طوله من الشرق إلى الغرب حوالى ١٤٠٠ ميل فى حين يعمل عرضه من الشمال إلى الجنوب حوالى ٢٠٠ ميل . وهذه المنطقة مغطاة فى معظم أجزائها بغابات دائمة الخضرة من نوع البحر المتوسط التى من بين أشجارها الزيتون والسنديان والبلوط وبعبارة أخرى فهى تشبه فى صفاتها العامة - وتحت الظروف الطبيعية العادية - بيئة جنوب ووسط أسبانيا .

أما بالنسبة لحيواناتها فنحتوى على القطعان الإفريقية التى من بينها الماشية Barbary Sheep والغزلان . ومعنى ذلك أن الحيوانات إفريقية الاصل ولا تشتمل إلا على نسبة صغيرة من الحيوانات القادمة من الشمال أو الشرق . وفى المغرب يوجد اختلاف كبير بين حياة الحيوانات التى تعيش فى النطاق الساحلى وتلك التى تقطن مناطق الاستبس بالداخل إذ أن المنطقة الأخيرة تمثل منطقة قليلة الكثافة السكانية تعتمد حرفة الرعى فيها على مقدار ما يصيبها من أمطار ومن ثم فالحركات الفصلية Transhumance للانسان والحيوان معاً تمثل ظاهرة هامة فى مناطق الاستبس . فبعض الحيوانات كالنعام والغزال والذئاب تعيش على أطراف الصحراء ، ولكن الحيوانات الأخرى الأكثر أهمية للانسان تهاجر بانتظام إلى الاستبس فى موسم الامطار الشتوية ثم تعود مرة ثانية إلى حشائش الماكي Maquis والمراعى الجبلية فى فصل موسم الصيف الجفاف وبصفة عامة فالحياة الحيوانية والنباتية والمناخية فى الاقليم الساحلى تختلف عن الحياة فى بقية أجزء إفريقيا المدارية فى أنها تتبع مناخ ونبات البحر المتوسط .

أما الصحراء فترجع أهميتها إلى عوامل متعددة لعل أهمها موقعها الجغرافي بين نطاقات مناخه وأراضى مختلفة إذ تقع بين نطاق البحر المتوسط وغرب أوروبا شمالاً ونطاق السودان والشبه موسى في الجنوب (شكل ٥) ذلك بالإضافة إلى أن الحد الفاصل بين الصحراء والاقاليم المجاورة لها — سواء أكانت الاقاليم الشمالية أو الجنوبية — ليست حدة واضحة للعالم من الناحية المناخية والنباتية .

وأهمية هذا الموقع الجغرافي تتمثل في أنه إلى لئال الغربى من النطاق الصحراوى الإفريقى يوجد غرب أوروبا الذى يتصل بإفريقية عبر مضيق جبل طارق وشبه جزيره ايبيريا . وعن هذا الطريق اتجهت الهجرات البشرية إبان العصور الحجرية القديمة إلى أوروبا حيث تأثرت هناك بالذبذبات المناخية ولتغيرات النباتية والحيوانية . ولم يقتصر الأمر على ذلك بل أرتدت هجرات من أوروبا إلى شمال إفريقيا ومن ثم كان لهذه الهجرات تأثير كبير على البيئة الطبيعية Natural Milieu في شمال غرب إفريقيا وأيضاً فى شبه جزيره ايبيريا وفى الواقع لم يكن البحر المتوسط حاجراً حقيقياً بين ساحل إفريقيا الشالى وأوروبا إبان عصر البلايستوسين أو أى فتره أخرى وذلك على الرغم من أنه قد أصبح معروفا لدى المهتمين بدراسه الزمن الرابع أنه لم يكن هناك أى وقت من الاوقات مما يربا يصل قارتى إفريقيا وأوروبا سوياً (١) إذ كان مضيقاً جبل طارق وصقلية مغمورين بإياة على الأقل منذ آواخر عصر البلايوسين ، كما أن البحر المتوسط لم يكن ينقسم فى عصر البلايستوسين إلى بحيرتين رغم أن بعض

(١) S.A. Huzayyin, changes in climate vegetation and human adjustment in the Sahara-Arabian belt with a special reference to Africa, in Man's role in changing the face of the earth, Edit, by Thomas, Chicago 1956 p 3 6.

الجزر مثل جزيرة صقلية وجزر سيكلاديس كانت تتصل باليابس الأوربي . على
أى حال أستطاعت الجماعات البشرية الموجودة فى إفريقيا أثناء العصر الحجري
القديم أن تبقى على اتصالها بأوروبا عن طريق آسيا الصغرى ومضيق جبل
طارق .

وبالإضافة إلى الأهمية السابقة يتصل النطاق الصحراوى وشمال إفريقيا
بالأراضى الموسمية فى آسيا عن طريق هضبة إيران وبلاد العرب الأمر الذى
أدى إلى أن يتصل هذا الاقليم بالتطورات الحضارية التى حدثت فى جنوب غرب
آسيا فتأثر بها وأثر فيها .

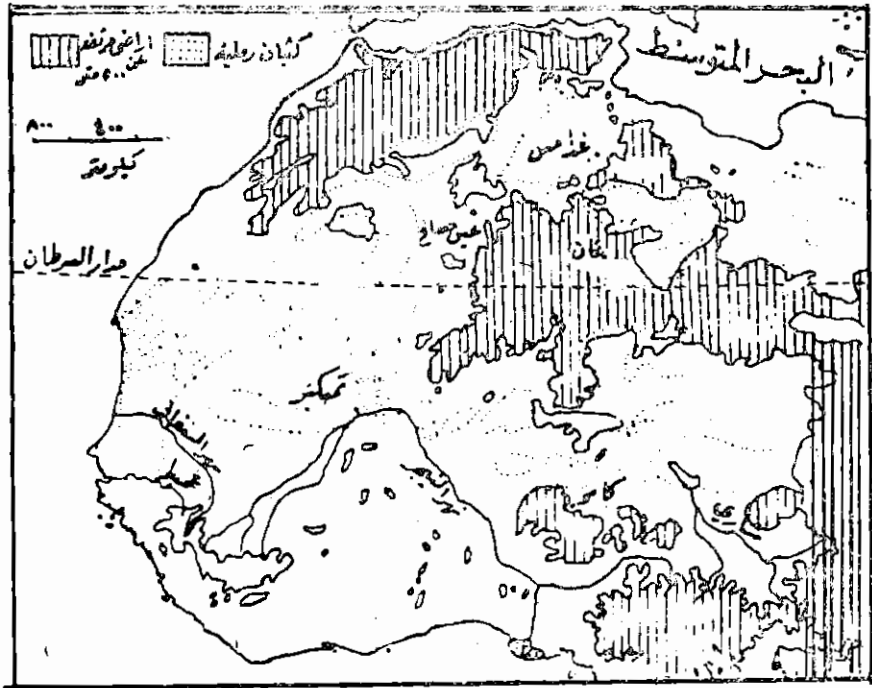
وتمثل الصحراء الكبرى أكبر نطاق جاف فى العالم إذ يقع معظم أجزائها بين
خطى عرض ٢٠ درجة ، ٣٥ درجة شمالا . وبصفة عامة يمكن القول أن الصحراء
تشمل معظم الأراضى الجافة التى تمتد عبر القارة الإفريقية من البحر الأحمر
شرقا إلى المحيط الأطلسى غربا وذلك لمسافة تقرب من ٣٥٠٠ ميل ، بينما يبلغ
متوسط طولها من الشمال إلى الجنوب حوالى ١١٠٠ ميل ولا يقل العرض فى
أى منطقه من المناطق عن ١٠٠٠ ميل .

ولا يسقط فى هذه الصحراء المترامية الأطراف التى تصل مساحتها إلى ٤ مليون
ميل ٢ الا النذر اليسير من الأمطار التى لا تسقط بانتظام ولا تزيد على خمس
بوصات سنويا فى أى مكان بل تصل إلى دون ذلك المتوسط فى كثير من الجهات
(شكل ٦) .

ومعنى ذلك أن المجارى المائية الدائمة الجريان — فيما عدا نهر النيل — غير
موجودة وأن الحصول على المياه أمر صعب ومن ثم فإن الآبار التى تتجمع فيها

المياه تعتمد اعتماداً كبيراً في معظم الأحيان على الآبار المحفورة والينابيع الإرتوازية التي تستمد مياهها من المصادر الجوفية (١).

أما النباتات الطبيعية التي تنمو هنا فهي الرغم من قلتها إلا أنها تعطينا صورة عن طبيعته الحياة النباتية في الصحراء الحارة إذ تنبأثر هنا وهناك في بقع متباعدة البحيرات الصحراوية التي تتحول إلى حشائش بالقرب من حدود الصحراء، وتغطي الحشائش الصحراوية حوالي ٦٠ بالمئة من المساحة الكلية للصحراء.



شكل (٦) الصحراء الكبرى

وعلى طول حدود الصحراء الشمالية والجنوبية تبدأ النباتات الصحراوية في

(١) Stamp, L.D Africa ; A study in tropical development, London, 1964, pp. 84-86.

الظهور بوضوح حيث تستقبل قدرأ من الأمطار الفصلية التي تسقط بانتظام في فترات معينة ، ومن ثم ما يلبث المظهر الصحراوي أن ينتهي ليعطى مجالا لظهور حياة نباتية جديدة تمتاز بالكثافة والدوام ، حتى ولو كان هذا فصليا وهذا أمر واضح سواء أكان في شمال الصحراء أو في السودان في جنوبها . فعلى طول الحدود الجنوبية للصحراء يوجد نطاق من الاستبس أو السافانا يبلغ متوسط عرضه حوالى ٣٠٠ ميل ويتدرج بدوره إلى الغابات المدارية التي توجد بين خطى عرض ٥ درجة - ١٠ درجات شمالا .

أما عن الحد الشمالى للصحراء فيمتد على طولها من المحيط الاطلسى غرباً إلى خليج السويس مشرقاً نطاق مشابه من الاستبس الجنوبى غير أنه أصغر من حيث المساحة إذ يتراوح عرضه ما بين ٥٠ - ١٠٠ ميل وذلك في الأجزاء الغربية على حين يقل عن ذلك كثيراً في الشرق .

ويتميز الجزء الغربى من الصحراء بوجود المناطق الجبلية التي تغطيها الحشائش الدائمة الخضرة والغابات المخروطية التي تمتد على طول الساحل ابتداء من الحدود الجنوبية لمراكش نحو الشمال لمسافة ١٤٠٠ ميل حتى خليج قابس ، كما يظهر نطاق نباتى متشابه في شمال برقة ويبلغ طولها حوالى ٢٥٠ ميل ذلك إلى جانب الغطاء النباتى الذى يوجد في منطقتى تبست والحجار في وسط الصحراء والذى يحمل كثيراً من صفات الغطاء النباتى الموجود فى الشمال (١) :

(١) تنطى مرتفعات الماز فبانات مختلطة الأصل فقليل منها ينتمى إلى أنواع الأ. ثوائية والشبه ا- ثوائية في حين ينتمى أغلبها إلى الأنواع السودانية والاثيوبية ، وبعضها الآخر ينتمى إلى نباتات الجزائر والبحر المتوسط . وكل هذا يشير إلى أن كمية التساقط في الصحراء الكبرى كانت ولا بد أعظم بكثير مما هى عليه في لوقت الحاضر وذلك في أثناء فترة جيولوجية حديثة لأن هذا التساقط الغزير هو الذى مكن هجرة أنواع النبات المختلفة من الشمال أو من الجنوب صوب أقليم الحجار .

وبدون شك تعكس الحياة النباتية الظروف المناخية السائدة فى المنطقة والتي تؤثر فى نمط الحياة الموجودة ولتى قد تلاثرت إلى حد كبير بالمظاهر الطبوغرافية والمعالم التضاريسية والتكوين الجيولوجى والنظور التاريخى للمنطقة فالصحراء يتكون الجزء الأكبر منها من كتلة صلبة قديمة تشبه الكتلة السبيرية القديمة التى بقيت ثابتة منذ الزمن الأول Paleozoic . ولعل أهم التغيرات التى أصابته هى حركته الالتواءات التى تمخض عنها ظهور سلسلة جبال أطلس التى تمتد من خليج قابس إلى مراكش ، وظهور مرتفعات البحر الاحمر . ذلك بالإضافة إلى حركته الارتفاع البسيطة التى أصابت ساحل برقه .

هذا ومن السهل تأريخ كل هذه الاحداث الجيولوجية إذ تبين أن سلسلة جبال أطلس ترجع إلى الحركة الالبية التى حدثت فى أواخر الزمن الثالث وأوائل الزمن الرابع ، بينما ترتبط مرتفعات البحر الاحمر بالحركات الارضية التى صاحبت تكوين الاخمدود الإفريقى العظيم فى شرق إفريقيا (١) . وفى نفس الوقت تنصل حركته الرفع التى كونت مرتفعات شمال برقه بزمن من تكوين مرتفعات البحر الاحمر .

أما من ناحية التضاريس فالمل جبال أطلس تمثل أبرز المعالم التضاريسية التى توجد فى أغزر الجبال أمطاراً والتي يتخذ منها مثلاً لبيان التدرج النباتى وأثره على الحياة البشريه فى المنطقة ، وتشبه جبال أطلس تلك المرتفعات التى توجد على ساحل طرابلس وبرقه مع فارق أن المناطق الاخيرة أقل ارتفاعاً من جبال أطلس .

وفى الواقع لا يقتصر ظهور جبال أطلس فى شمال غرب النطاق الساحلى

فحسب بل يوجد نطاق صخري من اطلس الكبرى في جبل نفوسه بالقرب من ساحل طرابلس وهذا النطاق تفصله عن جبال أطلس مسافة قصيرة من الصحراء وذلك على النقيض من صحراء سرت التي تفصل طرابلس عن برقة إذ يبلغ طول الصحراء الأخيرة نحو ٨٠٠ ميل ، ولا يوجد في هذه المسافة الطويلة سوى ثلاثة مراكز هامة لتكوين المياه .

أما عن منطقة الجبل الأخضر الحصبية فعلى الرغم من أنها أصغر جبال الأطلس^(١) إلا أن لها أهمية كبرى في كونها محطة طبيعية *Natural Staging Post* إلى جانب النيل بين المغرب وآسيا . وتبلغ المسافة بين الجبل الأخضر والنيل حوالى ٦٠ ميل وهى عبارة عن منطقة شبه صحراوية إذ أنها أقل جفافاً من صحراء سرت .

هذا وتوجد المياه بوفرة في مرتفعات أطلس غير أن توزيع الحياة النباتية يختلف تبعاً لكمية الأمطار ، كما يوجد في نفس الوقت أنواع من النباتات والحيوانات تدل دراستها على أنها عاشت لفترة طويلة من الزمن داخل هذه الحدود . ولعل خير مثل على ذلك بعض الحيوانات التي قدمت إلى شمال إفريقيا من أوطان أخرى حيث انفصلت عن موطنها الأصلي ولأمت نفسها للمعيشة في بيئة جديدة ومن ثم عمرت .

وإلى جانب المرتفعات الإلوانائية من جبال الأطلس ويوجد في ليبيا مجموعتان رئيسيتان من المرتفعات يجدر الإشارة إليهما نظراً لأهميتهما في دراسة الجغرافية التاريخية للمنطقة وهما مرتفعات الحجارة *Hoggar* وتبستى *Tibesti* اللتان تكونان منطقة جبلتين حديثاً التكوين تفصلهما منطقة أقل إنخفاضاً منها يباغ متوسط

(١) عبد العزيز طريح - جغرافية ليبيا - الاسكندرية - ١٩٦٢ - من ص ١١٥ إلى ص ١٢٣

ارتفاعها حوالى ٦٠٠٠ قدم فى حين يصل ارتفاع قمة الحجار إلى ٩٨٠٠ قدم وتبستى إلى ١١٠٠٠ قدم (١) .

وتتضمن مرتفعات الحجار عددا من الهضاب الوعره التى تعرضه لعوامل النحرية فأزالت الكثير من صخورها السطحية . ويفصل هذه الهضاب بعضها عن بعض وديان جوانبها شديدة الانحدار حفرتها المياه والسيول عند انحدارها على جوانب المرتفعات . ومن المرجح أن تكون معظم هذه الوديان قد حفرت فى الزمن الجيولوجى الرابع عندما كانت امطار الصحراء أكثر منها فى الوقت الحاضر . ولقد كانت للنحرية المائية دخل كبير فى تشكيل هذه الجبال كما أن للمياه الجارية كذلك تأثير على طبوغرافيه المنطقة حيث عملت على حفر كثير من جوانب المرتفعات وجوهرها . ومعظم هذه الوديان لا تجرى فيها فى الوقت الحاضر أى مياه اللهم إلا فى حالات نادرة عند سقوط امطار غزيرة .

أما مجموعه تبستى ففى عبارته عن كتلة ضخمة تمتد على بعد ١٦٠٠ ك.م . تقريبا إلى الشرق من كتلة الحجار وتغطى منطقة قطرها ٣٨٠ ك.م . وقد قطعت مرتفعات تبستى هى الأخرى بواسطة كثير من الوديان التى حفرتها مياه النهر المطير (٢) .

(١) توجد قمعا للهضبة تبستى أحدهما يصل ارتفاعها إلى ١٠٠٠٠ قدم والأخرى إلى ألف قدم .

(٢) ليس لمرتفعات الحجار وتبستى أى تأثير على المناخ حاليًا وذلك على النقيض من الدور الذى لعبته هذه المرتفعات إبان العصر المطير . إذا كانت الرياح المحمولة للإبحرة تصطبغ بها فتسقط الامطار عليها ومن ثم تقع على جوانب المنحدرات إلى الصحراء وحسب الاتجاه العام كانت تكون مجارى ومسيلات مائية تنزل إلى السهول بقوة هائلة وتصب فى المنطقة بين الحجار والساحل الشمالى .

ولعل من أهم الاودية التى تكونت بهذه الطريقة وادى اغرغر المشهور الذى يهدأ من

ويرجع سبب تكون هذه المرتفعات إلى النشاط البركاني الذى حدث فى أثناء عصر البلايستوسين رغم أن بعض الباحثين يرجع جبال الحجار إلى اواخر الزمن الثالث .

هذا وتوجد مناطق أخرى أصغر حجماً من تبستى والحجار وتأثرت بالنشاط البركاني مثل جبل العوينات الذى يقع إلى جنوب شرق الحجار والجلف الكبير الذى يرتفع فى الصحراء فى منتصف الطريق بين هضبة تبستى والنيل وجبل السودا بجنوب طرابلس . وكل هذه المرتفعات ظهرت نتيجة لحركات العنف التى سبق ذكرها مع ملاحظة أن خليج سرت وربما يرتبط نشأته أيضاً بالاضطرابات الالوائية .

ومن المظاهر الفيزيوجرافية الأخرى الموجودة فى الصحراء الاحواض المنخفضة التى ساعد وجودها على نشأة كثير من الواحات . وذلك لسهولة الحصول على المياه الباطنية منها . وهذه الواحات بعضها صغير وبعضها عظيم المساحة وتوجد فى أجزاء متناثرة فى الصحراء الكبرى .

ففى ليبيا مثلاً توجد هذه المنخفضات على هيئة نطاقين أحدهما فى الشمال حول خط عرض ٢٩ درجة شمالاً ويبدأ من واحة جنوب فى الشرق ثم يمتد غرباً ويشمل واحات جالو وأوجيلة ومرادة والجوف وينتهى بواحة غدامس قرب الحدود التونسية الجزائرية . والنطاق الثانى يقع إلى الجنوب ما بين خطى عرض ٢٣ درجة ، ٢٦ درجة شمالاً ويمثل مجموعة واحات الكفرة ومجموعة واحات

== هضبة الحجار وبوجه شالال إلى داخل منخفض توفرت ويمكن تتبع مجرى الفهم إضافة حوالى ٧٠٠ ميل من منبعه .

هذا ويمكن القول بصفة عامة أن الامطار أقل بكثير من حيث كمياتها وانتظامها عن قبل ومن ثم فأصبح أثرها ضعيفاً فى تشكيل مورفولوجية السطح الحالى بل يكاد ينعدم .

فزان التى تتبعها واحه غات (١) .

وبالاضافة إلى التبان الواضح فى الارتفاع بين مراكز الواحات والمناطق الجبلية الالتوائية فيوجد فى الصحراء تديناً كبيراً فى نوع التكوينات التى تغطى سطح الارض فهناك التكوينات الآتية :

١ — مناطق عظيمه الانساع تغطيها صخور شديدة الصلابة عاريه من الرواسب الرمايه والخصويه وذلك بسبب فعل الرياح . وهذه المناطق يطلق عليها العرب اسم الحمادة Hammada وأشهرها الحمادة الحمراء التى تبلغ مساحتها مايقرب من ١٠٠.٠٠٠ كم.مربع وتمتد من الحدود الجزائريه فى الغرب حتى واحه الجوف فى الشرق .

ب — وإلى جانب مناطق الحماده الحمراء توجد مساحه أخرى واسعه من الصحراء تغطى سطحها طبقات من الزلط والحصى أو الرمال الخشنه ويطلق عليها اسم مناطق السرير Serir أو مناطق الحصى وهى مناطق مستويه السطح بصفه عامه . ولعل من أهم مناطق السرير فى الصحراء الكبرى منطقه « سرير كالانشو » التى تمتد من الحدود المصريه صوب الشرق إلى الاراضى الليبيه وذلك لمسافه ٦٠٠ كم. وتشمل المنطقه ما بين واحه تازربو من واحات الكفره فى الجنوب وواحه جالو فى الشمال .

ج — أما المناطق التى يغطى سطح الصحراء فيها بالرمال الناعمه أو الكتيان الرمايه التى تظهر على شكل تلال قليله الارتفاع فتنتشر فى الصحراء الكبرى وتعرف باسماء محليه خاصه « كالعرق » و « الادهان » و « الرملة » ومن أمثلتها

بحر الرمال العظيم الذى يمتد فى نطاق كبير حول الحدود المصرية الليبية إلى الجنوب من واحة جغبوب .

وهذه التكوينات لها أهمية كبرى إذ فى محاولتنا التعرف على التغيرات المناخية التى حدثت فى شال إفريقية أثناء الزمن الرابع لابد من دراسة التكوينات المختلفة الموجودة فى الصحراء التى عن طريقها يمكن لتوصل إلى الحالة السائدة هناك . فمثلا السكتبان الرملية أو الرمال البحرية تشير إلى وجود فترة جفاف . فى حين الأودية الجافة والرواسب وتكوينات النوا والترافرتين *Travertines* تشير إلى وجود فترات رطبة كما أن شكل التكوينات قد يلقي الضوء أيضا على بعض مظاهر المناخ القديم ، فاتجاه الرملية المتحجرة *Fossil Sand dune* ربما تشير إلى اتجاه الرياح السائدة . كذلك يشير طول وامتداد بعض الأودية الجافة كذلك التى توجد فى الصحراء المصرية وصحراء ليبيا إلى المظهر المناخى والنباتى الذى كان سائداً فى شال إفريقية والنطاق الصحراوى لإبان تكوينها . وبالمثل يوجد فى الصحراء بعض المنخفضات التى كونتها التعرية الهوائية مثل منخفض بسكرة ومنخفض الفيوم والذى يشير شكلها وامتدادها إلى طبيعة وقوة الرياح التى ساعدت على تكوينها (١) .

(1) Mc Barney, C.B.M, *The Stoneage of Northern Africa*. A Pelican book, 1964, b. 67.

الصحراء في فترة ما قبل التاريخ

لقد سبق أن ذكرنا أن الصحراء الكبرى تكون جزءاً من المنطقة الدائمة الجفاف الموجودة على سطح الأرض . وقد أشار أستاذ ا . ف جاوتيه E F • Gautier في كتاباته (١) إلى إحدى الظواهر الهامة التي تؤيدها هذه الحقيقة إذ يذكر أنه يوجد مسطحات صحراوية كبيرة تغطيها طبقة من الأحجار الرملية التي ترجع إلى فترات قديمة ، وتشبه في تكوينها رمال « العرق » الموجودة حالياً في الصحراء الكبرى . ذلك بالإضافة إلى أن دراسة هذه الأحجار الرملية تبين أن هناك تشابهاً في تكوينها في جميع الأماكن التي وجدت بها ابتداء من مراكش في الغرب وحتى النوبة في الشرق وربما تأخذ هذه الظاهرة كدليل على أن كل هذه المنطقة كانت صحراوية في الماضي غير أن الحقيقة تثبت أن هذه الأحجار تختلف اختلافاً كبيراً من حيث أعمارها وتنتمي إلى أزمنة جيولوجية مختلفة .

ومعنى ذلك أنه ربما نفترض أن هذه الصحراء لم تكن نتيجة الظروف خاصة وأحوال جغرافية معينة حدثت في الزمن الرابع ، وهذا أمر يناقش بطبيعة الحال الحقيقة التي تثبت أن هذه المنطقة تعرضت لتغير مستمرة في عصر البلايستوسين والادلة التي تؤيد ذلك يمكن تقسيمها إلى ثلاثة أقسام رئيسية وهي (٢) :

Biological Indications

١ — الأدلة البيولوجية

physiographical Indications

ب — الأدلة الفيزيوجرافية

(١) أنظر ماركبوتى ص ٧٠ وأيضاً

E.F. Gautier, Le sahara, collection bayot, paris, 1949.

2-Huzayyin, ob -cit, q,307.

ح — الأدلة الأركولوجية Archeological Indication

وفي الواقع لكي نكون صورة واضحة عن المسرح الجغرافي الذي لعبت الإنسانية فوقه أدوارها في شمال إفريقيا أثناء عصر البلايستوسين لابد من فحص جميع هذه الأدلة التي تضم الأدلة الفيزيوجرافية والحيوانية والنباتية والبشرية ، غير أن البحث عن هذه الأدلة بالنسبة للصحراء الكبرى أمر صعب وذلك لأن الصحراء عبارة عن أرض واسعة عظيمة الرقعة والامتداد جرداء تنسم بالجفاف وقلة العمران .

على أي حال فلهل أبرز الأدلة الثلاثة السابقة هي الأدلة النباتية والحيوانية التي توجد في مجموعات منعزلة تعيش في الوقت الحاضر في بعض الأماكن البعيدة عن موطنها الأصلي والتي لا يمكن تصور هجرتها إلى هذه المناطق تحت الظروف المناخية الحالية . فعلى سبيل المثال وجد في هضبة تبستي ومرتفعات الحجر بعض التماسيح التي لا تعيش إلا في وسط أفريقيا ، كذلك وجدت بقايا بعض أسماك وسط إفريقيا وهي المعروفة باسم *Clarias Lazera* في واحة بسكرة في جنوب تونس وكانت مصاحبة لبعض أنواع الأحياء الأخرى المشابهة في أصلها مثل ثعابين الكوبرا . وتفسير هذه الاكتشافات لم يفهم بطبيعة الحال فما صحيحا إلا في ضوء دراسة الأدلة الأخرى التي تعين الباحث على شرح البيئة الجغرافية في الماضي .

وتدل الدراسات على أنه عثر في مناطق الواحات والآبار المتناثرة في الصحراء الكبرى على أنواع من الحيوانات لا تعيش في الوقت الحاضر إلا في إقليم السافانا والسودان . وهذا دليل على أن هذه الحيوانات كانت تعيش في الصحراء الكبرى في عصر البلايستوسين أثناء الفترات المطيرة وأنه لما حل الجفاف أصبح أمام هذه الحيوانات أحد طريقين أما أن تهاجر إلى أقاليم مشابهة أو قريبة الشبه — من

حيث ظروفها الطبيعية — من الأقاليم القديمة حتى يمكنها أن تعيش فيها وتلائم حياتها معها وأما أن تهلك وتموت .

ولما كانت الصحراء الكبرى قد أخذت تتغير في صورتها المناخية فإن معظم هذه الحيوانات قد هلك ، وما عثر منها في الأقاليم التي بها موارد مياه أصبح يمثل حيوانات تذكارية .

ولعل من أحسن الأمثلة على ذلك وجود بقايا التماسيح في بعض الواحات الشمالية رغم أن التماسيح من حيوانات السافانا ، ولا يمكن تعليل وجوده في هذه المنطقة إلا عن طريق افتراض أن الظروف المناخية في هذه الواحات كانت تشبه . في فترة ما — الظروف المناخية في إقليم السافانا ثم تغيرت هذه الظروف فهلك الحيوانات أو هاجرت ولم يبق منها في هذه المنطقة إلا ما وجد في بقاع تلائم المناخ القديم .

وكل هذا يشير إلى حدوث تذبذبات مناخية في هذا الإقليم . ففي عصر البلايستوسين ظهر في شمال أفريقية في طبقات ترجع إلى أواخر البلايوسين وأوائل البلايستوسين قواقع محبة للبرد تشير إلى أن المناخ أخذ يبرد قليلا ، وبعد ذلك عثر على أنواع أخرى معاصرة لحضارة شل تحتاج لدرجة حرارة تعادل درجة الحرارة الحالية وكمية قليلة من الأمطار مثل فرس النهر والفيل القديم ، وإلى جانبها وجدت حيوانات سودانية أخرى كالضبع والاسد والفهد والثور القديم . وهذه حيوانات تحتاج إلى مطر متوسط أو أكثر من المطر الحال الذي يستقط في شمال أفريقية . وبعبارة أخرى فهذا دليل آخر على سقوط الأمطار بغزارة في أثناء وجودها .

ويمكر القول بصفة عامة أن ثلثي الحيوانات المعروفة في شمال أفريقية في هذا

الدور كانت حيوانات أفريقية الاصل فى حين البقية الباقية من الحيوانات كانت من أصل أسيوى أو أوربى مثل الغزال والذب وبعض الاغنام . أما عن داخلية الصحراء فلا يعرف عنها إلا النذر اليسير ، ولكن لا بد أنه كانت تعيش فيها حيوانات سودانية وكانت عليها تسقط عليها الامطار بغزارة بحيث تنمو الاعشاب وتجعلها مرتعاً خصباً لهذه الحيوانات :

أما عن تعليل وصول الحيوانات السودانية إلى شمال إفريقيا فى الوقت الحاضر فيفترض تفسيريْن أولهما إما أنها جاءت عن طريق مائى يصلها بشمال إفريقيا أوهاجرت إلى شمال إفريقيا تحت ظروف مناخية ملائمة لهجرتها .

أما عن القرض الاول فاحتمال صحته ضئيل إذ لا توجد أنهار إفريقيا تربط الإقليمين سوى نهر النيل الخالد ، وحتى نهر النيل فى جزء كبير منه فى إقليم النوبة ومصر العليا إقليم صحراوى . على أى حال فن الجائز تعليل وجود الحيوانات السودانية فى مصر حتى عهد قريب عن طريق افتراض أن هذه الحيوانات هبطت إلى ساحل البحر المتوسط بواسطة النيل ، غير أنه ليس من الممكن تعليل وجودها فى شمال أفريقية حتى لو افترضنا أنها وصلت إلى مصر (ما هو السبيل الذى سلكته فى هجرتها إلى شمال أفريقية ؟ وخصوصاً أن الصحراء تشرف على البحر المتوسط . من غرب الدلتا وحتى طرابلس . ومن هنا يبقى التعليل كيف يمكن للحيوانات السودانية أن تعبر هذا الجزء .

أما الفرض الثانى فتأيم على أن الادوية الجافة التى تنتشر فى الجزء لغربي من الصحراء ما بين الاقليم السودانى وشمال أفريقية مثل وادى أغرغر كانت تملأ بالمياه فى عصر البلايستوسين . ومن ثم فن الجائز أن الحيوانات النهرية قد هبطت فيها واتجهت شمالا ولاسيما وأن هناك عدة أنظمة نهريّة تنبع من جبال

تبستى وتتجه صوب الشمال الغربى والشمال الشرقى وهذا تعليل معقول أن دل على شيء فإنما يدل على سقوط الامطار فى فترة البلايستوسين فى منطقة شمال أفريقيا والصحراء الكبرى .

أما عن الادلة النباتية القديمة فلم يعثر فى الصحراء الكبرى على بقايا نباتية ذات قيمة وذلك لان الصحراء — كما سبق أن ذكرنا — تمتد فوق مساحة واسعة والبحث لم يصل فيها بعد إلى الدرجة التى وصل اليها فى اقليم غرب أوروبا . على اى حال فعن طريق دراسة التوزيع النباتى الموجود حالياً بالصحراء أمكن الاستدلال على وجود أدورا مطيرة فى البلايستوسين وعن وجود حياة نباتية مختلفه عن الوقت الحاضر .

فالمنطقة الوحيدة فى الصحراء الكبرى التى تسقط عليها حالياً كمية من الامطار تسمح بقيام حياة نباتية هى منطقة الحجاز وذلك بسبب إرتفاعها عن سطح البحر وقد لوحظ من دراسة النباتات الطبيعية فى هذه المنطقة وجود نباتات البحر المتوسط والنباتات السودانية ودون السودانية حيث توجد النباتات الاولى فى الاطراف الشمالية من المنطقة والنباتات الثانية فى الاطراف الجنوبية فى حين يشغل الوسط نباتات تنمى إلى نوعين . وهذا دليل على أن الحياة النباتية السودانية كانت فى وقت ما تمتد شمالا حتى مرتفعات الحجاز ، كما أن نباتات البحر المتوسط وصلت أيضاً إلى قلب الصحراء الكبرى ، وبعبارة أخرى فإن نباتات البحر المتوسط كانت تغطى المنطقة الممتدة ما بين جبال أطلس وهضبة الحجاز .

وبطبيعة الحال لا يمكن أن يحدث ذلك الا إذا كانت الصحراء فيها من المياه والامطار ما يكفي لنمو هذه النباتات ؛ والدليل على ذلك أنه حينما حل الجفاف هاجرت نباتات البحر المتوسط صوب الشمال وبقيت فى المنطقة الساحلية التى

تسقط عليها الأمطار وكذلك كان الحال بالنسبة لنباتات السافانا والنباتات السودانية التي هاجرت نحو الجنوب وبقيت في المناطق التي تسود فيها الآن. أما في إقليم الحجر فنظراً لارتفاعه وسقوط الأمطار فإنه احتفظ بهذه النباتات لتصبح دليلاً على ما كان للصحراء الكبرى من سابق حياة أثناء فترة البلايستوسين .

ومن بين الأدلة الأخرى التي تساعد على شرح المسرح الجغرافي في شمال أفريقية أبان فترة ما قبل لتاريخ دراسة الأدلة الفيزيوجرافية ، فقد لاحظ الباحثون في الصحراء الكبرى وجود كثير من الأودية الجافة التي يمكن تتبعها ومعرفة مجراها الأصلي وروافده . فالغرب من مرتفعات الحجاز يوجد سهل متسع كبير يمتد غرباً نحو المحيط الأطلس لمسافة لا تبعده عن المحيط إلا ببضعة مئات الأميال . هذا السهل كان في الزمن الرابع أو في الماضي عبارة عن حوض داخلي *Evaporation Basin* ينصرف إليه شبكة من القنوات إذ كانت تنساب نحوه شبكة طويلة من القنوات على المنحدرات الغربية للحجر وتمثل الأصل الأودية الجافة التي توجد في الوقت الحاضر في هذه المنطقة .

وتبدو نفس الظاهرة يوضح بالنسبة لمجموعة الأودية التي تنحدر من السفوح الجنوبية لجبال أطلس وتجه صوب الجنوب . ولعل من أشهر هذه الأودية وادي ساورا *Saoura* الذي أمكن تتبع مجراه لمسافة تزيد على ٣٠٠ ميل جنوب جبال أطلس . وقد أوضحت الدراسة التفصيلية لهذا الوادي بعض النتائج الهامة إذ تبين أنه في مجراه الأوسط يصل إلى منطقة « العرق الغربي الكبير » ومن ثم يتجه مجراه نحو الغرب .

وبعبارة أخرى نلاحظ أن كثيراً من القنوات أو الأودية التي كانت تملأها المياه إبان عصر البلايستوسين تغطيها اليوم وتدغمها الرمال لتخفى معالمها الماضية غير أن دراستها تظهر بوضوح أن هذه المجارى قد حفرت بواسطة كميات كبيرة

من المياه كانت كافيه لان تزيج الرمال من أممها بل أكثر من ذلك كانت قادرة على أن تؤثر فى معالم السطح فتمارس عملياته النحت .

وكان يظن أن هذه الاودية نشأت من جراء سيول المطر التى تسقط من حين لآخر على الصحراء عندما تهب العواصف والزوابع غدير أن ضخامتها تحول دون الاخذ بهذا الظن لان مثل هذه السيول تعجز عن تكوين نظام نهري كامل كنظام الاودية الجافه ، والاغرب إلى الحقيقة هو أن هذه الاودية تكونت فى وقت كان المناخ فيه أكثر مطراً مما هو عليه الآن ، وأن ماتعانية الصحراء فى الوقت الحاضر من جهفاف أمر حديث نسبياً من الناحية الجيولوجية .

على أى حال فظهور الاودية بوضعها الحالى يمكن إرجاعه إلى أمرين أولهما زيادة كمية الرمال اطامرة والثانى نقصان المياه . وبطبيعته لحال يمكن إختيار عامل بعينه ليفسّر الظاهره ، كما أنه من الممكن ربط كل عامل بالآخر لنخروج بشرح وافى لتغير النظام النهري فى الصحراء .

وفى الواقع هناك سبب معقول يجعلنا نفترض أن كمية الرمال قد أخذت فى الزيادة منذ أن أخذت تتجمع وتغمر الاودية الجافة طالمات كانت النباتات التى تنمو فيه غير كافيه لكى تحمى الرواسب المتراكمة فى الأحواض الجافه . وفى حالة رمال العرق الغربى الكبير يبدو أن شبكه القنوات التى وجدت كانت تستمد مياهها من مجموع الاودية التى تصب نحو الجيوب والنى لا يوجد بها ماء الان نتيجة للبخار والنسرب المياه إلى الطبقات الرسوبية القديمة التى توحد أسفل العرق . والخلاصة أن الدراسات التفصيلية لوادى ساورا قد توصلت لنتيجة هامة وهى أنه من المستحيل على وادى كبير كهذا الوادى أن ينشأ ويقام لرمال دون أن يكون هناك مورد مائى كبير يتمثل فى أمطار غزيرة .

ويلاحظ أن الصحراء الكبرى تحوى على مجموعتين رئيسيتين من الاودية الجافة الاولى تنحدر من مرتفعات الحجار وتنجه إلى حوض تابليلات ويلحق بها المجموعة التى تنجه نحو الجنوب وتنتهى إلى منخفض يتوسطه بحيرة تشاد . وهذه المجموعة هى التى كانت تصرف مياه نهر النيجر الأعلى قبل حدوث الأسر عند مدينة نمبكنو وقبل تحويل مياه النيجر نحو الجنوب بدلا من فيضانه فى دلتا الصحراء (١) .

أما المجموعة لثانية فى مجموعة وادى أغرغر Igharghar الذى يعتبر من خير الأمثلة - وإن لم يكن أفضلها - للأودية الجافة . وهنا لايتطرق الشك فى أن الأمطار الغزيرة هى التى كونت هذا الوادى الذى يبدأ كما سبق أن ذكرنا من هضبة الحجار ويتجه صوب الشمال إلى منخفض توغرت ولذى أمكن تتبع مجراه القديم حتى شط ملغير Skott Melbir وذلك لمسافة ٧٠٠ ميل من منبعه وهذا الشط أحد شطين ملحين كبيرين يوجدان الطرف الشرقى لجبال أطلس وينفصلان عند خليج قابس على لبحر المتوسط بواسطة حافة صخرية لا يزيد عرضها على بضعة أميال .

والنتيجة التى توصلت إليها الدراسات بصدد هذه المنطقة تالمخص فى أن المياه الغزيرة التى تجمعت فى هذا المنخفض فى جميع الجهات لم تكن كافية لشق مجرى وسط هذه الحافة الصخرية .

وبعبارة أخرى نستطيع أن نمنع حدين لقمة الأمطار القديمة الساقطة فى فترة ما قبل التاريخ أولها - ونستطيع الجزم بها - وهى أن كمية الأمطار الساقطة كانت تفوق من حيث كمية انظامها الأمطار الحالية بدلا بل أنها استطاعت حفر هذا

الوادي الكبير . وثانيهما أن كمية الأمطار ونسبة الرطوبة في هذه المنطقة لم تصل بأى حال من الأحوال إلى تلك الكمية أو النسبة الموجودة بالأقاليم المدارية والحارة وإلا كان الحوض الجاف الذى يشمل الشرط تحول إلى خليج (١) .

وبالنسبة للأدلة الفيزيوجرافية في الجزء الجنوبي من الصحراء فهي تشبه تقريباً الأدلة السابقة مع اختلاف في الظروف المحلية . فقد نشر أحد الباحثين ويدعى شودو R. Chudeau دراسة عن خط تقسيم المياه الجنوبي للصحراء وعلاقته بحوض النيجر الأعلى . فعلى مسافة ٥٠٠ ميل من منابعه يدخل نهر النيجر في منطقة واسعة من المستنقعات والبحيرات التى تنحدر بصفة عامة ، صوب الشمال وعقب أن يترك النهر هذه المنطقة يثنى بشده ويغير اتجاهه صوب الشرق وبعد مسافة قصيرة يتجه صوب الجنوب الشرقى . وفي المنطقة الأخيرة نجد مجموعة من الأودية الجافة تناسب إليه قادمة من الشمال الغربى .

ومن دراسة شودو تبين أن نهر النيجر الأسفل قد تأثر هنا بعملية الأسر النهرى لمجموعة الأودية التى تناسب إليه والننى من بينها نهر النيجر الأعلى الذى كان فيما سبق وادى يجرى صوب الشمال ليصب في حوض داخلى اتجاه الجوف . ومن ثم ليس هناك شك في أن منطقة تمبكتو الحالية كانت مغطاة بالمستنقعات حينئذ (٢) .

(١) حدث هذا في الفترات التى كان فيها مستوى البحر مرتفعاً وامكن لم يحدث نتيجة لتغيرات مناخية أنظر مكبورنى ص ٧٢ الذى رجح بدوروه إلى

Castany, G., Quaternaria, Rome, 1954, vol. 1 I,

(2) I Bid, p. 78

والادلة التي برهنت هذه النظرية لم تقتصر فقط على مجرد تتبع المجرى السابق للنيجر الاعلى نحو الشمال حتى انشاء النيجر الحالى ، ولكن أيضا باكتشاف أدلة حيوانية كثيرة تشمل بقايا من الاسماك و الثدييات المستنقعات و فرس النهر وغيرها من الحيوانات التي توجد في الوقت الحاضر في المناطق الغابية في غرب افريقية ذلك إلى جانب بعض الحيوانات الاخرى التي تعيش في حشائش الاستبس كالفيلة والزراف . وقد وجد في هذه المنطقة التي تعرف باسم «أزواد Azouad» موقعان آخران يحتويان على نفس الادلة الحيوانية ويرجعان إلى نفس الفترة تبعاً للبقايا الاركولوجية التي عثر عليها ، وهذان الموقعان هما أروانا Arcana وجوير Guir . وقد وجدت الحفريات بين بقايا هذه المحلات وأرجع تاريخها إلى الالف الرابع ق.م .

وما هو جدير بالذكر أن أحد الباحثين ويدعى فاو فرى R. Vaufray قد توصل إلى أن المياه التي كانت تنصرف إلى الجوف في ذلك الوقت كافية للماء كل المنخفض وتكوين بحر داخلي متسع (Vaste mer Interieure) أو بحر داخلي Inland Sea وهو خير ما يطلق على هذه الحالة حيث أن المسافة التي غطتها البحيرة كانت حوالي ٦٠.٠٠٠ ميل مربع (٢) .

وبطبيعة الحال من الصعب أن نأخذ بهذا الرأي نظراً لعدم وجود أدلة تدعمه وبسبب استحالة تحديد خط ساحل هذه البحيرة إذ يتطلب الامر عمل مساحة دقيقة لآلاف الاميال في المناطق الصحراوى الحالى . وحتى يتم ذلك يجب أن نمكنفي بتصوير أن مجموعة من البحيرات المتضحلة والمستنقعات قد انتشرت هذا السهل المنسج بصورة تشبه بحيرة تشاد الحالية .

هذا ويجب ملاحظة أن الفرض الآخر يتضمن في حد ذاته تعديلا لنوع المناخ الذى نعرفه في كل أنحاء جنوب غرب الصحراء على أى حال فالسؤال الآن هل هذا البرهان دليل كاف في حد ذاته على المناخ في هذا الاقليم ؟ وبطبيعة الحال الأجابة على هذا السؤال بالنفي المؤكد إذ أن هناك مواقع تحوى على نفس الحفريات الحيوانية وبها أدلة أركولوجية متشابهة وتقع على نفس خط العرض بعيدا نحو الشرق في منطقة تسوية حاليا الظروف الصحراوية بمعنى الكلمة .

ففي وادى أزاهو Azawa الأعلى مثلا الذى يعرف مياه المنحدرات الغربية لهضبة اير وفي السودان عند الخرطوم توجد أدلة محبة تشير إلى زيادة كمية الامطار في نفس الوقت الذى ارتفع فيه مستوى النيل ، وفي الوقت الذى شهدت الحبشة والأجزاء التى تقع إل جنوب شرق الخرطوم فترات مطيرة مماثلة .

وصفوة القول نحن أمام دليل يشير إلى ارتفاع نسبة بخار الماء في عصر البلايستوسين في الاجزاء الجنوبية من الصحراء الامر الذى لا يمكن تعليلة تغيرات محلية في النظام المائى التى تطلبت زيادة كبيرة واضحه في التبخر . أما بالنسبة للاجزاء الشمالية في هذه لفرة فلا نستطيع أن نقول الا الشيء المختصر نظراً لضآلة ما تحت إيدنا من براهين مع ملاحظة أن فاو فرى ذكر أن تأثير عصر البلايستوسين على هضبة تبستى كان ضعيفاً (١) .

وعلى أى حال فقد شهدت الصحراء الكبرى في عصر البلايستوسين تغيرات مناخية وفيزيوجرافية هامة إلا أن الادلة التى تشير إلى نهاية العصر المثلث في الصحراء ما زالت قليلة ومتناثرة ولا سيما في الاجزاء الغربية والوسطى ، ومن ثم فهناك مناطق كثيرة ما زالت تنظر البحث لتكشف النقاب عن حقيقة عصر

البلايستوسين فى النطاق لصحراوى بشالى إفريقيا .

هذا وقد ذكر مرنود T. Monod (١) أنه من الممكن تمييز قمتين منفصلتين للمطر وفيضان المنخفضات الصحراوية الاولى وهى الاله تتفق مع بقايا العصر الحجري القديم الاسفل Lower Palaeolithic ، بينما تتفق الثانية مع العصر الحجري الحديث Neolithic . وقد أبدى فافورى هذا الرأى ولا سيما وأن توزيع الفؤوس اليدوية الاشولية ووجودها مصاحبة لادلة فترات المطر لبرهان قوى يؤيد أن قمة المطر قد حدثت فى وقت كان استعمال النحاس اليدوية فيه سائدا .

وقد وجدت هذه الفؤوس فى أقاليم خالية تماما من السكان فى الوقت الحاضر وإن كانت فى وقت استعمالها عامرة بالسكان . ومعظم هذه الآثار وجدت على السطح رغم أن بعضها وجد على المدرجات فى بعض الاودية الكبرى ولا سيما وادى ساروا وادى ميردم Merdom فى طرابلس .

أما بالنسبة لفترات الجفاف الفتراب غير المطيرة Inter Pluvial التى تخللت الفتراب المطيرة Pluvial فى شمال إفريقيا فنلاحظ أن الكتابان الرملية التى تكونت فى هذه الفترة توجد إلى جنوب حدود الصحراء الحالية وفى بعض المناطق الاخرى المنتشرة فى الصحراء . ومن بين هذه المناطق وادى أزاهو Azawa حيث نجد حفريات بعض الحيوانات المحبة للنساء كالتمساح وفرس النهر مطموره فى الكتابان الرملية المنحجرة . التى طمرها بعد تكوينها أحد الفترات أو الاودية التى ماتت بالمياه إبان العصر المطير . ومعنى ذلك أننا هنا أمام دليل قاطع لفتره جافة تفعل بين فترتين رطبتين الاخيره منها ترجع — تبعا للادلة الاركولوجية — إلى تاريخ أحدث من الاولى .

وما هو جدير بالذكر أن الاستاذ H. Alimen قد حاولت في عام ١٩٥٧ وذلك في كتابها -١ عن إفريقية في فترة ما قبل التاريخ (١) أن تضع مميزات متعددة لمنغيرات المناخية التي حدثت في الصحراء إلى لغرب من مرتفعات البحار . (شكل ٧) . وقد توصلت في محاولتها هذه إلى أن نطاق المصطلحات المناخية التي استخدمت في شرق إفريقية — للدلالة على الفترات المطيرة في البلايستوسين — على المناطق التي تقع في شمال إفريقية (٢) .

وقد حاول بعض العلماء الآخرين ربط مراحل العصر المطير في شمال إفريقية بالادوار الجليدية في أوروبا وتوصلوا بعد دراستهم إلى المراحل الآتية بالنسبة للمغرب الكبير (٣) .

المرحلة المطيرة في المغرب الأقصى	الادوار الجليدية في أوروبا
الغربية Rharbrien	فرم (٢) Worm
السلطانية Soltanien	فرم (١)
التنسية Tensiftien	رس Riss
العامرية Amirien	مندل Mindie
السلوية Saletien	جنز Gunz
الملوية Moulouyen	ما قبل الجنز Pre Gunz

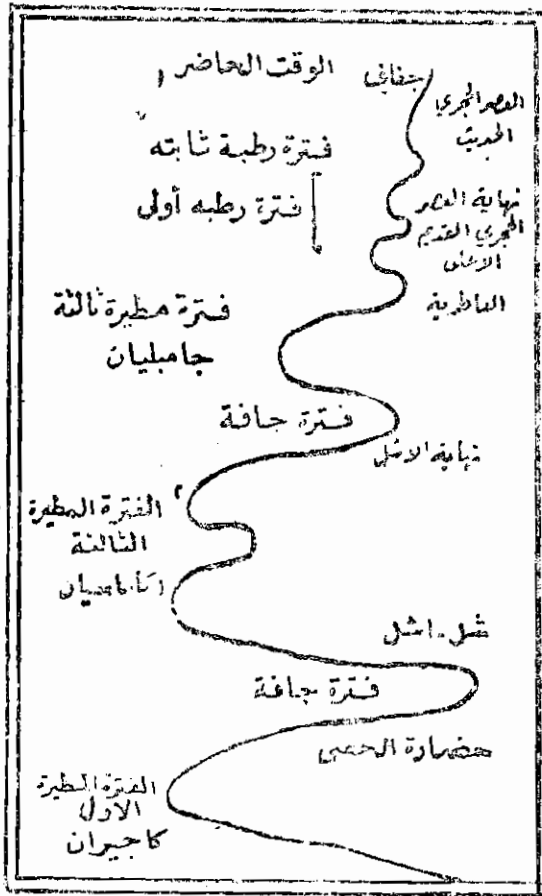
الصحراء الأبدية وصحراء مصر الغربية :

يبدو من العرض السابق أن الدراسة قد تركزت على الجزء الغربي من الصحراء

(1) Alimen, H. The prehistory of Africa. London, 1927

(2) I Bid, P. 40

(٣) رشيد الناضوري المصور القديمة الاسكندرية - ١٩٦٦ - ص ٥٣ .



التغيرات المناخية في شمال غرب الصحراء

(شكل ٧)

بينما لم يذكر إلا الشيء القليل عن التغيرات المناخية في الجزء الشرقى من تلك الصحراء التي تقدر بداية نشأتها منذ أن بدأ الغطاء النباتي يختفي منها حينما تغيرت الظروف المناخية وقلت الامطار . وبعبارة أخرى حينما نشطت عوامل التعرية الجوية ولا سيما الرياح في تشكيل سطح الأرض وإزالة التربة في نفس الوقت الذي قلت فيه أهمية التربة المائية .

وإذا ما أخذنا في اعتبارنا كل هذه العوامل عند دراسة الصحراء الليبية أو الجزء الشرقى من الصحراء لاستطعنا أن نحددنا بصفة عامة على هيئة مثلث مغلق بين طرابلس والخرطوم والقاهرة ، ولا استطعنا أيضا أن نؤكد أن وجودها كان سابق بفترة طويلة للصحراء التى تقع إلى الغرب من هضبة الحجاز .

وفى هذه الصحراء يمكن تمييز شبكة من الاودية التى تصرف مياه الحمادة إلى الجنوب الشرقى من طرابلس فى مقاطعة سرت . ولكن إذا ما اتجهنا شرقا صعب علينا بالتدريج أن نميز هذا النظام النهري حتى نصل إلى آخر وادى داخلى كبير وهو وادى الفارغ Farrog (١) الذى يقع فى أقصى جنوب ثنية ساحلى سرت .

ويلاحظ أن نطاق الصحراء فى شمال إفريقيا لم يكن كله ذات صرف داخلى لأن الانهار التى تكونت فى النطاق الشمالى للأرض التى تشغلها ليبيا فى الوقت الحاضر كان معظمها يلتقى بمياهه فى البحر المتوسط اللهم إلا فى مواضع قليلة كان لها نظام خاص فى الصرف الداخلى .

ويلاحظ أيضا أن الأمطار التى سقطت على هذا النطاق الصحراوى إبان عصر البلايستوسين لم تكن غزارتها بدرجة واحدة فى جميع الجهات حيث أن بعض المناطق كانت تستقبل كميات ضخمة من الأمطار فى حين قلت نسبة التساقط فى بعض المناطق الأخرى ، ومن ثم كان أثر ذلك واضحا على الأنظمة النهرية المختلفة التى وجدت حينئذ فى شمال إفريقيا . ويبدى ذلك بوضوح إذا ما قارنا صحراء مصر الغربية بشمال ليبيا ومنطقة الحجاز وإقليم جبال أطلس .

(1) Mc Burney, Op cit, p 77

ففي المنطقة الأولى لا نجد أثراً واضحاً للوديان قديمة جافة يمكن مقارنتها من حيث الحجم بالوديان الكبيرة الضخمة التي توجد في المناطق الأخرى . ولقد تطرق جون بول J. Bell إلى هذه الظاهرة في أحد مقالاته التي نشرت في Geog. Journal (٢) في عام ١٩٣٧ وذكر أنها تدل دلالة واضحة على أن صحراء مصر الغربية كانت خلال الزمن الرابع أقل مطراً بكثير من المناطق الأخرى التي تدخل في النطاق الصحراوي بما في ذلك صحراء مصر الشرقية وشبه جزيرة سيناء ، إذ كانت الأمطار التي تسقط عليها تضع بالترسب والبحر ، وكانت بعض المياه التي تتجمع في منخفضات وتكون منها مستنقعات أو بحيرات لاثبتت مياهها أن تضع كذلك بالترسب والبحر .

وإلى الجنوب والشرق من النظام النهري لساحل سرت تتحدد طبوغرافية المنطقة بواسطة نوعين رئيسيين من الظاهرات الأولى ما يعرف باسم الجارات Garet أو الموائد الصخرية وهي عبارة عن تلال ذات قمم مسطحة محاطة بجوانب شديدة الانحدار ، وثانيها وجود الحافات التي تمتد بغير انتظام لمسافات طويلة قد تصل إلى ٣٠٠ ميل . والظاهرة الأخيرة لم تدرس دراسة تفصيلية حتى الآن غير أنه يظن أنها ترتبط بمناطق الضعف المحلية الأخرى الموجودة في هذا النطاق .

ويبدو بوضوح أن الشكل العام ونظام طبقات هذه الحافات لا يتصل كثيراً بالنعرية النهرية وأن تكوينها يرجع أساساً إلى النعرية الجوية . وتواجه هذه الحافات بصفة عامة الجنوب والجنوب الغربي . والأراضي التي تقع أسفلها غالباً ما تكون عبارة عن مناطق شديدة الانخفاض والدليل على ذلك أن منخفض القطارة يصل عمقه إلى حوالي ٤٤٠ قدماً تحت مستوى سطح البحر . وفي شل

1 - Ball, J., Problems of the Libyan Desert. Geog Journ., Jan. 1927, pp. 23-32.

هذه المنخفضات توجد الواحات التى تستمد مياهها من الطبقات الجوفية فى معظم الأجزاء الشرقية من الصحراء الكبرى . وتأخذ هذه المنخفضات عند نهايتها الجنوبية والقرية فى الارتفاع التدريجى صوب الهضبة لنصل إلى الحافة التى تليها .

ويغطى جزء كبير من سطح الهضبة بواسطة « الكالانشو » ، أو كما يعرف بإسم « سرير » فى ليبيا وهو عبارة عن حمى خشن بيذشر داخل مناطق تغطيها صخور الحامد العارية . ذلك الى جانب « العرق » الذى يشغل مساحة أخرى فى هذه المنطقة ولعل من أهمها بحر الرمال العظيم الذى يعد من أكبر الكثبان الرملية المنصلة فى العالم . وتأخذ الكثبان الرملية شكل حافات منتظمة سوازية لبعضها البعض لدرجة أنها فى تنظيمها تشبه الحقل المتقسم بواسطة جسور متوازية إلى أحواض زراعية ، وتنتج هذه الكثبان صوب الجنوب والجنوب الغربى ذلك اسافة ٤٠٠ ميل إلى أن تصل إلى حوالى خط عرض ٢٣ درجة شمالا . أما إلى الجنوب من ذلك فيقل حجم الكثبان الرملية وتنتج أكثر صوب الجنوب والجنوب الغربى .

ومعنى ذلك أنه يوجد بالصحراء الليبية كثيرا من الآثار التى تشير إلى أنها أقدم عهدا من الأجزاء الغربية للصحراء ومن ثم فيوجد كثير من الأسباب التى تدفعنا إلى الاعتقاد بأنها حافظت على شخصيتها هذه خلال عصر البلايستوسين . ولهذا السبب يمكن أن نفترض أنها لعبت دورا كبيرا كحاجز طبيعى ضد الاختلاط (١) .

على أى حال ليس من الغريب أن نلاحظ أن التطورات المناخية التى شهدتها الجزء الغربى من الصحراء لم يكن لها مثيلا فى الأجزاء الشرقية من الصحراء

ويؤيد ذلك وجود منخفض الخارجة والفيوم على الطرف الشرقي للصحراء الليبية .

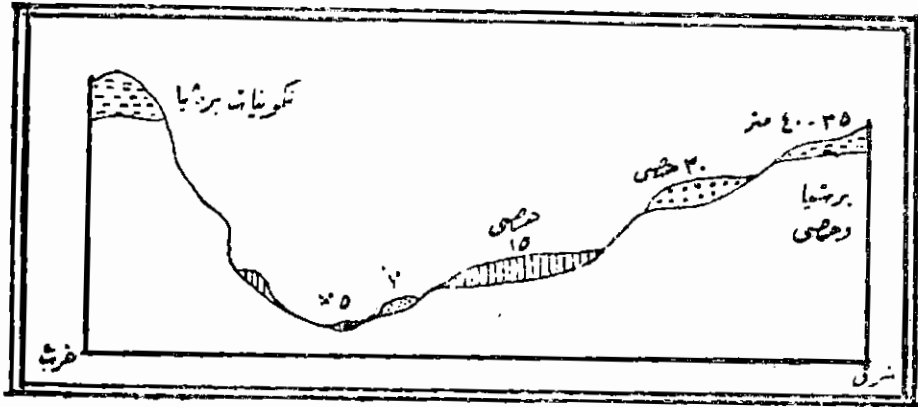
منخفض الخارجة :

عبارة عن منخفض كبير نشأ نتيجة لفعل الرياح في مناطق ضعيفة محلية قطعت صخور الهضبة الصحراوية حتى عمق ١٠٠٠ قدم إلى أن وصلت إلى طبقات المياه الباطنية ، وقد أدى هذا إلى ظهور الآبار الارتوازية بصورة دائمة ومستمرة في خلال العصرين الحجري القديم الأسفل والأوسط .

ويبلغ طول هذا المنخفض حوالى ١٥٠ ميل وعرضه يتراوح ما بين ١٠ — ٢٠ ميل ، وتشغل الواحة حوالى $\frac{1}{10}$ فقط من جملة مساحة المنخفض الذى يتجه من الشمال إلى الجنوب حيث يحده في هذين الاتجاهين حافات شديدة الانحدار تقطعها أودية قصيرة ظلمت أثارها باقية كدليل على وجود فترتين مطيرتين كبيرتين . وأول هذه لفترات المطيرة سبقت تعمير الأقاليم بالسكان . ويمكن أرجاعها إلى أواخر عصر البلايوسين وأوائل عصر البلايستوسين أما الفترة المطيرة الثانية فقد عاصرت العصر الحجري القديم وأستمرت حتى أواخر عصر البلايستوسين الأوسط بل أيضاً حتى أوائل عصر البلايستوسين الأعلى . هذا ويبدو أن المحلات العمرانية التى نشأت في هذه المنطقة في حوالى الالف الاولى ق . م . عاصرت فترة مناخية تشبه في ظروفها الاحوال المناخية الحالية . وذلك على الرغم من أن بعض محلات صغيرة للجاعات الاولى المنتجة للطعام قد عاشت في ظروف مناخية أفضل وذلك في خلال الالف الرابعة ق . م . أو مع بداية الالف الثالثة ق . م .

ويتكون منخفض الخارجة من رواسب متعددة فهناك تكوينات النوفالجيبة

Calcareous tufa التي تكونت حول الينابيع القديمة التي وجدت هناك، وذلك إلى جانب الغطاءات الحصوية التي تنتشر على طول المدرجات (شكل ٨) على جانبي الوادي ، وتكوينات البرشيا التي تتصل بالفترات الجافة .



مدرجات الاودية في الواحة الخارجة

شكل (٨)

هذا وقد قامت مـزجاردنر (E.W.) Gardiner وكاتون تمبستون Taton Thompson بربط هذه التكوينات مع بعضها ومعرفة تنابعها التاريخي وعلاقتها بالادوات الصناعية ومن ثم نشرأ نتائج ابحاثها في عام ١٩٥٢ (١) . وقد استطاعا من دياستهم التوصل إلى أن الفترات التي كانت فيها الينابيع نشطة وحدثت فيها التعرية تتفق مع الفترات المطيرة . فمنذ نهاية الزمن الثالث وحتى منتصف الزمن الرابع سادت ظروف المطر في الواحة الخارجة حيث توجد تكوينات الترافرتين Travertines على الهضبة أثناء الفترة المطيرة الاولى ، في حين لم تظهر بقايا محلات إنسانيه قبل الحضاره الاشوليه وذلك بعد الفتره الجافة الطويله

1 — Caton Thompson, Kharga oasis in prehistory, 1952.

التي تبعت الفترة المطيرة الاولى وتسابت في ظهور تكوينات البرشيا . ويبدو أن المنخفض تعرض لتعريه شديده بفعل الرياح قبل ظهور الحضاره الاشوليه وذلك في أثناء فتره الجاف الاولى . وسع الفترة المطيره الثانيه بدأت الحضاره الاشوليه حيث شهد المنخفض فترات عديده سن التعريه تكونت في أثناءها الغطاءات الحصويه التي تقع على ارتفاع ٢٤ — ٣٠ سترآ ، ثم مدرج ١٥ مترآ ، وأخيراً مدرج ٧ ، ومدرج ٣ — ٢ مترآ .

وفى أثناء هذه الفتره المطيره تعاقبت الحضارتين الاشوليه والليفالوازيه ثم ظهر بعد ذلك صناعه خاصه بالواحه الخارجيه وهى التي عرفت باسم صناعه الخارجيه الليفالوازيه *Levalloisian Khargo* (١) . والتي وجدت على مدرج ٧ أستر وربما تطورت من الحضاره الاخيريه الحضاره العاطريه إذ أن الواحه الخارجيه ووادي النيل يمثلان الحد الشرقى لانتشار هذه الحضاره فى شمال إفريقيا .

هذا وتتفق الحضاره العاطريه بالواحه الخارجيه مع نهايه الفترة المطيره الثانيه فى حين عاصرت الصناعات الاخرى الليفالوازيه الفقيره والميكروليثيه فتره نقصان المطر التي أدت إلى حالة الجفاف التي تسود فى الوقت الحاضر . ويبدو أن الإنسان قد أضطر إلى هجر المنخفض لفترة من الزمن ثم عاد إليه ثانياً بعد أن تحسنت أحوال المطر قليلا ، ولكن هذا الدور المطير لم يستمر طويلا فما لبث الجفاف أن عاد تدريجياً وأستمر حتى عصر الفراعنه إلى أن

(1) Cat n Thompson, The Levalloisian industries of Egypt, proc. Prehistory Soc., Vol. 12. 1946.

(2) Alimen, op. cit., 87.

جاء الاحتلال الفارسي وحفر في ذلك الوقت أول بئر أرتوازي على عمق ٨٠ متر (١) .

والخلاصة أن الأدلة التي عثر عليها في الواحة الخارجة تبين أن هذه الواحة شهدت دوراً مطيراً بدأ في أواخر البلايوسين وأستمر حتى البلايستوسين الأسفل ثم حدث بعد ذلك فترة جفاف فندور مطير ثان له قنآن بينهما فترة مطيره أقل منهما تساقطاً . وأعقب ذلك تدرجياً الجفاف الحالى غير أنه قطع هذا الجفاف التدريجى فترة مطيره قصيره فى العصر الحجري الحديث وانتهى الامر بالجفاف الذى نعرفه فى الوقت الحاضر بشال إفريقية .

منخفض الفيوم (٢)

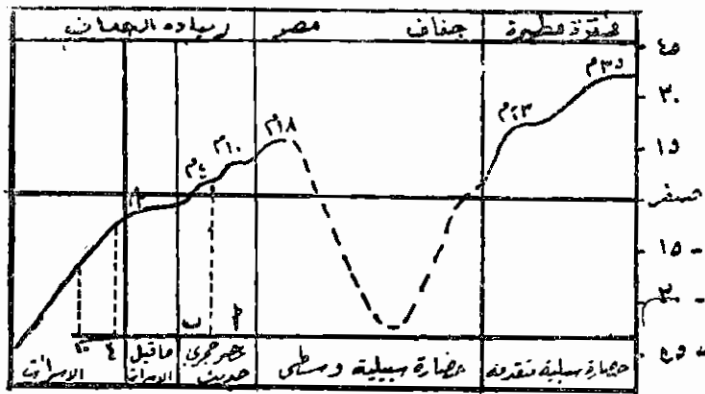
انمايم منخفض الفيوم لا يمدو أن يكون واحة شل بقية واحات الصحراء الغربية غير أنه يتميز بقربه من نهر النيل وبانفصاله عنه بواسطة حافه الهضبه الغربيه . وقد تكون هذا المنخفض ربما نتيجة لفعل الرياح فى موقع يسمح لمياه النيل أن تغرقه فى الفترات التى كان مستوى النهر فيها أعلى من مستواه الحالى . والى يتحقق ذلك فقد شق النهر طريقه - خلال الحاجز الصخرى الذى يفصل المنخفض عن وادى النيل وذلك بواسطة بحر يوسف الذى كان

(1) Alimen, op. cit. 87.

(٢) يشبه منخفض الفيوم فى شكله ورقة التوت ويتميز بانحداره السريع جدا فى داخل المنخفض إذ يصل ارتفاعه ٥٥ قدمه الالاهون الى ٢٠ والى ٢٧ متراً فوق سطح البحر فى حين يصل عمق ساحل البحرية الى ١٠٠ متراً تحت سطح البحر ، وفى داخل المنخفض الى ٥٤ متراً تحت مستوى البحر أى أن الانحدار ما بين فتحة الالاهون وساحل البحيرة يتقدر بحوالى ٢٧ متراً وذلك لمسافة بسيطة إذا ما قورنت بالمسافة بين اسوان والاسكندرية والى يصل الانحدار فيها الى ٩٠ متراً .

في أغلب الظن فرعاً قديماً من نهر النيل . وربما حدث ذلك في بداية عصر البلايستوسين الأعلى بعد أن أخضعت الفيضانات من الحضارات المحلية التي عمرت في الفيوم (شكل ٨) .

ومنذ ذلك التاريخ يبدو أن مستوى بحيرة قارون التي توجد في المنخفض قد أخذ يتحدد من جهة عن طريق المياه المتدفقة إليه من النهر، ومن جهة أخرى عن طريق الأمطار لساقطة فوق المنخفض . وهكذا نجد أن مستوى البحيرة قد ارتفع إلى حوالي ١١٢ - ١١٣ قدماً فوق سطح البحر ثم أخذ في الانخفاض التدريجي بعد ذلك إلى أن وصل في أثناء العصر الحجري القديم الأوسط إلى حوالي ٧٥ قدماً . وهذا الانخفاض - تبعاً للدراسات الجيولوجية التي تمت في إقليم الفيوم فينتفق تاريخها مع عصر البلايستوسين الأعلى . أما عن محلات العصر الحجري الحديث التي وجد في الفيوم فينتفق تاريخها مع مستوى البحيرة عند ٥٩ - ٥٧ قدماً فوق سطح البحر (شكل ٩) .



شكل (٩) تذبذب مياه بحيرة قارون في الزمن الرابع ويبدو أن المستويات العليا الأولى التي صاحبت العصر الحجري القديم الأوسط كانت ترجع أساساً إلى طغيان أو فيضان نهر النيل على المنخفض .

أما في أثناء الفترة التي انخفض فيها مستوى البحيرة من ٧٥ إلى ٥٧ قدما فقد كانت الظروف المناخية السائدة هي الظروف الصحراوية وذلك تبعا للأدلة الجيولوجية التي عثر عليها . وقد أرجع ذلك إلى انخفاض مستوى نهر النيل وعوده مياه البحيرة إليه (١) وإلى زياده كمية البخار خلال فترة أشد فيها الجفاف .

وعلى أى حال فمنذ أنفاق عامين الباحثين على أن الأسباب المناخية لها دخل كبير في انخفاض مستوى البحيرة إلى المستوى الحالي (٢) وتبعاً للرأى الأول فقد أثبتت الأدلة الجيولوجية التي عثر عليها في الخارج أن هذه المنطقة شهدت أولاً انخفاضاً كبيراً في كمية الأمطار ساقطة ونسبة الرطوبة ومن ثم شهد إقليم الفيوم وكذلك المناطق التي تقع إلى الشمال من منخفض الخارجة نفس الشيء وذلك في نهاية العصر الحجري الحديث .

وربما الأدلة السابقة المستقاه من منخفض الفيوم والخارجة تدحض النتائج التي توصل إليها الباحثون بشأن كل الصحراء الليبية إذ تشير هذه الدلائل إلى أن هذه المنطقة كانت أكثر جفافاً من الأجزاء الغربية للصحراء الكبرى وذلك على الأقل في الجزء الأكبر من عصر البلايستوسين . ولكن الدراسات التفصيلية التي قامت بها كاتون تيمسون تنفي هذا الافتراض .

(١) أنظر Caton—Thompson Cardner (E.W.), The Desert Fayum, London 1934 Alimen, Op. Cit, p 79

(٢) يصل المستوى الحالي للبحيرة إلى حوالي ٤٧ قدما تحت مستوى سطح البحر ، ويتميز جوانب المنخفض بوجود سلسلة من المدرجات البحرية التي كانت تتحدو مدى اتساع البحيرة في العصور المختلفة .

ولقد تمكنت كاتون تمبسون من أن تربط. بدقه بين تتابع المدرجات البحرية
لصناعات الحجرية القديمة النحو الآتى (١) :

مدرج ٤٣ مترا	لا توجد صناعة على هذا المدرج ولكن عثر على فأس يدوية في المدرج المجاور جاءت من مدرج ٤٣ مترا .
مدرج ٤٠ متر	آلات ليفالوازية
مدرج ٣٤ مترا	آلات موسييرية
مدرج ٢٨ مترا	آلات سيديلية قديمة
مدرج ٣٢ مترا	آلات سيديلية متوسطة
مدرج (١٨ — ١١) مترا	آلات حجرية حديثة أ
مدرج ٤ مترا	آلات حجرية حديثة ب
مدرج ٢ مترا تحت مستوى سطح البحر	آلات حجرية أكثر حداثة من آلات مدرج ٤م إذ تنتمى إلى عصر ما قبل الأسرات والأسرات (الأسرة ٤)

أما عن الحقائق الجغرافية التى أستخلصها كاتون تمبسون من التتابع السابق
فتتلخص فيما يأتى :

أولا : المدرجات التى أحتوت على آلات ليفالوازية وموسييري و سيديلية
قديمة تكونت وعاصرت الفترة المطيرة الأولى فى حين تتفق نهاية العصر الحجرى
القديم والأدوات المصاحبة له مع الفترة التى جفت فيها البحيرة. وعقب ذلك جاءت
فترة مطيرة ثانية تسببت فى ارتفاع مياه البحيرة إلى حوالى ٢٠ متراً فوق مستوى

سطح البحر وذلك في أثناء الحضارة السيلمية المتوسطة التي جاء في أعقابها فترة جفاف تدريجي استمرت حتى العصر الحجري الحديث وعصر ما قبل الأسرات، وأخيرا شهدت البحيرة انخفاضاً تدريجياً في مستواها إلى أن وصلت إلى المستوى الحالي (٤٥ متراً) وذلك في عصر الأسرات أي في العصر التاريخي .

ثانياً : في خلال المرحلة الأولى من مراحل تطور بحيرة قارون أي في الفترة السابقة لنهاية الحضارة الليغالوازية كان هناك اتصالاً بين البحيرة والنيل عند اعتماداً كبيراً على نهر النيل في تغذيتها بالمياه . هذا وقد عولت كاتون تيمسون وجاردنر أهمية كبرى على فترة الجفاف التي أعقبت الحضارة الليغالوازية وعلى النهرية الهوائية . إذ تبعاً للنتائج التي توصل إليها جون بول استخلصت الباحثان السابقتان الذكر أن النهرية الهوائية هي المسؤولة - كما سبق أن ذكرنا - عن تكوين المنخفض الذي اتخذ شكله منذ نهاية العصر الحجري القديم .

ثالثاً : توصلت كاتون تيمسون إلى أنه في خلاج العصر الحجري القديم كانت توجد بحيرة كبيرة تملأ المنخفض على ارتفاع ٤٠ متراً فوق مستوى البحر ثم أخذت هذه البحيرة منذ ذلك التاريخ في الانكماش بسبب تغير الأحوال المناخية ومع أوائل العصر الحجري الحديث استطاع النيل أن يعبر فتحه اللاهون ويغمر المنخفض مكوناً بحيرة ارتفاعها ١٨ متراً فوق سطح البحر . ولكن ما لبث فتحه الهواره أن امتلأت بالرواسب النهرية فانقطعت موارد مياه النيل وترك مصير البحيرة للعوامل المناخية لتقرر وحدها مصيرها . ولما أخذ الدور المطير في العصر الحجري الحديث في النضوب ثم الجفاف أخذت البحيرة في التقلص شيئاً فشيئاً فبلغت مستوى ١٠ أمتار واستمرت على ذلك زمناً طويلاً ثم دخلت في فترة الفيوم (أ) ٥٠٠٠ ق.م . ، فهبطت من عشرة أمتار إلى ٤ أمتار ثم أخذت

في الهبوط إلى ٢ متر في فترة الفيوم « ب » « ٥٠٠ ق.م » وأخير إلى ٤٥ مترا في وقتنا الحاضر .

ويبدو أن سكان الفيوم « ب » لم يستطيعوا الاستمرار في الزراعة عندما حل الجفاف إذا أصبحت حياتهم نصف زراعية رعوية ، وأعتدوا فوق ذلك على صيد الأسماك ، ولكن لما زاد الجفاف اضطروا إلى الهجرة خارجها ولم يعودوا إليها إلا في حوالي الأسرة الرابعة بعد إدخال أساليب الري الحديثة إليها والخلاصة أنه على الرغم من كثرة الدراسات الحثلية والأبحاث الأركولوجية في منخفض الفيوم إلا أنه لم يعثر على أى دليل يشير إلى وجود حضارة أشولية من أى نوع كانت (١) ، كما أن إكتشاف حضارة سابقة لحضاره العصر الحجري في سيوه أمر نادر وغير مؤكد . ولذلك فمن الممكن القول - بصفة عامة - أنه على الرغم من التغيرات المناخية التى حدثت إلا ليس هناك ثمة دليل مؤكد يبين تناقض واضح وأكيد بين كثافة السكان فى الأجزاء الشرقية والأجزاء الغربية من الصحراء الكبرى .

على أى حال فمن طريق الأدلة التى جمعت من منخفض الواحه الخارجه والفيوم يمكن عمل رسم تخطيطى لتغير المناخ فى مصر . وهذا الرسم قد أعتمد أساساً على أبحاث تيمبسون وجاردنر وسليمان حزين وفنجر وبشير للمعلاقة بين الفترات المطيرة والصناعات المختلفة (شكل ٧) .

(١) يتضح من دراسة التوزيع الجغرافى لهذه الحضارة أن الأجزاء الغربية من الصحراء قد عمرت تماماً فى المراحل الأولى من أنتشارها . وهذا الأمر تؤيده الأدلة الأركولوجية التى عثر عليها فى جبال أطلس . فى حين عمرت الجماعات الأولى منخضض الخارجة مع نهاية حضارة الفأس البدوية .

أما عن علاقة الفترات المطيرة في مصر وجايد أوربا فقد دينها الدكتور سليمان حزين على الوجه الآتي (١) :

منطقة لبحر المتوسط	المناطق الشمالية «أوربا»
الفتره المطيره في العصر الحجري الحديث	فتره احسن المناخ
لفتره المطيره الثانيه مع قمتين للمطر	الفرم
فتره غير مطيره شديده الجفاف	الفتره غير الجليديه
امتازت بالنشاط البركاني	ر س — فرم
الفتره المطيره الاولى واستغرقت	جليد الرس
فتره طويله جدا من الزمن كما كانت	الفتره غير الجليديه مندل - رس
شديده الدفيء	جليد المندل

النيل والصحراء الشرقية :

أما بالنسبة للحد الشرقي للصحراء الليبية فيوجد نهر النيل الذي وصفه كثير من الباحثين بأنه أهم ظاهره فيزيوجرافية معروفة في شمال أفريقيا اذ يجرى هذا النهر لمسافة تزيد على ألف كيلو متر في اقليم صحراوي دون أن يصب فيه أى رافد من روافده ذلك بالإضافة الى شخصيته المتميزه التى تبدو فى طبيعته الفجائية التى يحدها لصحراء الليبية اذ تقع الى الغرب من الاراضى الصحراوية الخالية من الجارى المائية الدائمة الجريان .

ونظرة للخريطة كافية لىكى توضح مدى التناقض بين أراضى الوادى والاراضى المرتفعة التى تقع بين النيل والبحر الاحمر حيث تقطع المرتفعات الاخيره بشبكة معتمده من الوديان العميقة الجيده لصرف ولنى ينحدر بعضها

من مرتفعات هضبه الحبشه . وسعظم هذه الادييه تنجه صوب النيل رغم أن عددآ من الادييه القصيره تنساب نحو البحر الأحمر .

هذا ويدتقد كثير من الباحثين أن الصحراء الشرقيه لصرجزاً متماها للصحراء الليبيه اذ أن الصحراء الأولى خضعت لنفس الظروف المناخيه التى مرت بها الصحراء الكبرى ويؤيد ذلك أنه ليس هناك ثمه أختلافاً كبيراً بينهما فى الوقت الحاضر المهم الا فى عدد الابار اذ يكثر عددهما فى الصحراء الشرقيه كما يكثر المزرعى وذلك على التقيض من الصحراء الغربيه اننى لاتعرف المزرعى الصحراوى بمعنى الكلمه .

وهذا يبدو لنا بوضوح أن الاراضى التى تقع شرقى نهر النيل كانت بعيدة على أن تكون حاجزاً منيعاً أمام الجماعات البشريه فى الأجزاء الشرقيه من الصحراء الليبيه فى جميع المصور بل كانت بمثابة ممر لتقاليد الصحراء التى وصلت الى وسط افريقيه من البحر المتوسط وأيضاً الى هضبه الحبش وبتستى^(١)

الساحل الشمالى فى فترة ما قبل التاريخ

لقد ترتب على الاختلافات المناخية التى حدثت فى عصر البلايستوسين أن تذبذبت العلاقة بين اليابس والماء فى حوض البحر المتوسط. أى أن خط الساحل الشمالى إفريقيا لم يكن ثابتاً وكان من أثر ذلك أن أرتفع البحر فوق مستوى الأرض حيث ترك لنا بعض الشواطىء البحرية Raised Beaches التى تبين دراستها تذبذب خط الساحل أثناء عصر البلايستوسين .

وقد عرفت هذه الشواطىء بأنها بحرية لأنها مكونة من الحصى والحصى والرمال لبحرية وغيرها من النكوينات التى تنتج عن اصطدام أمواج البحر بالساحل فنحطم الصخور التى تنفتت بدورها إلى حصى ورمال يحمله مياه البحر ثم يرسبه ليكون الشط ذاته . ويظهر هذا الشط عتب هبوط مستوى سطح البحر حيث يظهر على هيئة خط طويل من الرواسب .

وقد درس العالمان De Lamothe و prof. Depert سواحل الريفيرا الإيطالية الفرنسية وسواحل الجزائر على انوالى فى عامى ١٩٠٦ و ١٩١١ ووجدوا أن هناك شواطىء مرتفعة يمكن تسميها فى سواحل البحر المتوسط . وقد ميز لاموث عدة شواطىء قديمة للساحل الإفريقى الشمالى تقع على مستويات ٣٢٥ متراً و ٢٦٥ متراً و ٢٠٤ متراً ، و ١٤٨ متراً و ١٠٣ متراً وحوالى ٦٠ متراً و ٣٠ متراً و ١٨ - ٢٠ متر فوق سطح البحر الحالى . غير أنه بين هؤلاء أربعة أو خمسة مدرجات عليها تكونت قبل عصر البلايستوسين (١) . وترتبط هذه الشواطىء بمدرجات نهرية عثر عليها فى أنهار كثيرة فى قارتى أوروبا وإفريقية .

(1) W. J Sollas Hunters. London, 1924, p. 30. Zuener, F. E., The Pleistocene period, London, 19 9, P. 282.

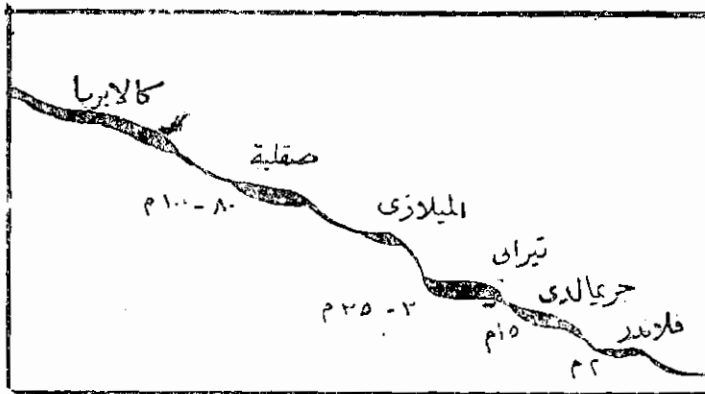
ومعنى ذلك أن البحر المتوسط قد ارتفع فوق مستواه الحالى عدة مرات خلال عصر البلايستوسين ، ذلك بالإضافة إلى أن الدراسة قد أوضحت أن هناك أحد الشطوط الغاطسة تحت مستوى البحر الحالى وبطبيعة الحال كانت هذه الشطوط هى خط الساحل القديم . هذا مع ملاحظة أن الشط- الأخير لا يمكن أن ترجع نشأته إلى إنخفاض مستوى سطح البحر عند الجزائر فحسب بل لابد وأن تكون عملية الإنخفاض قد شملت كل البحر المتوسط ، بل ربما أيضا المحيطين الأطلسي والهادى . وبناء على ذلك توصل لاموث إلى أن خطوط الساحل الموجودة في شمال إفريقية لابد وأن يكون لها مثيل على الساحل الشمال للبحر المتوسط وبالتفعل أستطاع البروفيسير Debert أن يعثر على خمسة مدرجات نهريّة في نهر الدون تنفق من حيث أرتفاعها مع مدرجات نهر أيسر Isser التى صاحبت بدورها الشطوط البحريّة الموجودة على ساحل البحر المتوسط (١) .

وقد أستمر دى لاموث في دراسته لشواطئ الجزائر إلى ان تمكن من نشر نتائج أبحاثه في عام ١٩١١ ثم بدأ الجيولوجيون بعد ذلك في البحث والتنقيب عن شواطئ أخرى مماثلة في البحر المتوسط .

والصعوبة في دراسة الشطوط البحريّة في شمال إفريقية أنها لانسير مسافة طويلة على ساحل البحر والسبب في ذلك هو أن هذه الشطوط تعرضت منذ زمن تكوينها إلى عوامل التعرية الهوائية والنهرية ذلك إلى جانب العوامل البشرية التى ساعدت على تخطيطها في المناطق الكثيفة العمران مثل ساحل الاسكندرية . وعلى أى حال فما بقى منها في شمال إفريقية يدل على نوع من الإتفاق التام في الأرتفاع في حدود متر أو مترين ، وبعبارة أخرى فإن دراسه هذه الشطوط أعطتنا فكرة

عامة عن الشطوط البحرية حول البحر المتوسط. وذلك من حيث ارتفاعها وتواليها والمواد المكونة منها ومدى إنتشارها ونسوع الحفريات الحيوانية والنباتية الموجودة بها والتي بدورها تعطينا فكرة عن الظروف المناخية التي تكونت في ظلها هذه الشطوط. ذلك بالإضافة إلى أن الآلات الحجرية التي عثر عليها في هذه الشطوط تساعدنا على معرفة المتمدرة الحضارية للإنسان الذي عاش في هذه الفترة .

أما عن هذه الشطوط (شكل ١٢) فقد أمكن — بصفة عامة — حساب ستة شطوط بحرية على ارتفاعات مختلفة . الأقدام فيها أكثر ارتفاعا وذلك لأن البحر المتوسط كان ينكمش باستمرار بعد كل فترة . وهذه الشطوط هي : —



الشطوط البحرية في البحر المتوسط

شكل (١٢)

١ — شط كالابريا Calabrian Beach ويصل ارتفاعه إلى أكثر من ٦٠٠ متر ويتميز بوجود حيوانات محبة لدفيء ذلك إلى جانب حيوانات محبة للبرد

ظهرت لأول مرة (١) .

٢ — الشط الصقيلي Sicilian Beach ويوجد في بعض الأحيان فوق شط كالابريا ويحتوى على حيوانات محبة للبرد ويعتقد أنها قدمت كمهاجرة من المحيط إلى البحر المتوسط . ويصل متوسط ارتفاع هذا الشط في الشواطئ الشمالية للجزائر حوالى ١٠٣ مترا وفى مصر ما بين ٨٠ و ١٠٠ مترا ، أما فى السواحل الأوربية فيتراوح ارتفاعه ما بين ٧٠ — ١٠٠ متر ويعتقد أن هذا الشط تكون قبل جليد الجنز أو فى أواخر عصر البلايستوسين وأوائل البلايستوسين ولكنه لم يظهر إلا بعد إنتهاء الفترة الجليدية الأولى .

٣ — الشط الميلازى Milazzian Beach وينسب إلى ميلازو milazzo على ساحل صقلية ومتوسط ارتفاعه فى سواحل أوربا ٦٠ مترا بينما يتراوح ارتفاعه فى ساحل شال إفريقية ما بين ٥٦ و ٦٠ مترا . ويحتوى هذا الشط على نفس حفريات الحيوانات التى عثر عليها فى الشط الصقيلي . وقد تكون فى الفترة غير الجليدية الأولى « جنز — مندل . وظهر بعد جليد المندل ، Mirdle والتواقع التى عثر عليها محبة للبرد (٢) (شكل ١٣) .

٤ — الشط النيراء Monasirban beach ويتراوح ارتفاعه ما بين ٢٥ و ٣٥ (١) يجب ملاحظة أن طبيعة الحيوانات المحبة للبرد أو الدفء التى توجد حفريات بين رواب الشطوط البحرية لا تمثل مماير مطلقة لتتبع الشطوط البحرية فى شكل افريقية . فقد اتفق الجيولوجيون فى الوقت الحاضر على أن طفيان البحر قد حدث نتيجة لذوبان الغطاءات الجليدية فى الفترات غير الجليدية Inter Glacial period ، وأثناء ترتب على وصول المياه الباردة الى المحيطات أن دفعت الحيوانات التى تعيش فى العروش العليا نحو العروش الدنيا كما دفعتهم أيضا من اعماق البحر الى المناطق الضحلة قرب السواحل . ومن ثم فقد صاحب كل طفيان Transgression سواء فى بدايته أو مآخرته وبأى صورة كانت تقدم انواع حيوانه محبة للبرد

Griamldian ويبلغ متوسط ارتفاعه في أوروبا ٧٥٥ متراً وفي مصر ما بين ١٠٥٥ أمتار . وقد تكون الشط المونستيري الأول بين الرس والقرم بينما تكون المونستيري المتأخر بين فرام ١ ، وفرام ٢ .

٦ — شط الفلاندر Flandriau beach ويبلغ متوسط ارتفاعه ١٥٥ متراً وهو لا يظهر في جهات كثيرة . وقد تكون مع نهاية العصر الجليدي .

والخلاصة أن العلاقة بين ساحل شمال إفريقيا والبحر المتوسط لم تكن ثابتة في خلال عصر اليايستوسين بل حدث تذبذب في خط الساحل على النحو الآتي:

طغى البحر على الساحل في أثناء تكوين شط كالابريا فارتفع خط الساحل من ١٠٠ متر إلى ما يزيد على ٦٠٠ متر ثم تقهقر البحر بعد ذلك لفترة من الزمن ولكنه ما لبث أن عاود طغيانه فتكون الشط الصقلي على ارتفاع ٨٠ متراً الذي أنهى بفترة انخفاض فيها مستوى البحر ثانياً وعرفت هذه الفترة باسم Roman Regression . هذا وقد احتوى شط كالابريا والشط الصقلي على حيوانات محبة للبرد ، ثم تكون بعد ذلك الشط التيراني نتيجة لارتفاع مستوى البحر المتوسط وصاحبة تكوين حيوانات محبة الدفء .

عقب ذلك انحسرت مياه البحر في فترة تقهقر جريماً لدى وتكون الشط المونستيري على ارتفاع يتراوح ما بين ١٥ — ٢٠ متراً ، وقد حدث في هذه الفترة ارتفاع بسيط في مياه البحر . وأخيراً ارتفاع مستوى البحر للمرة الأخيرة ارتفاعاً بسيطاً عن متوسطه الحالي فتكون شط الفلاندر (١) . وإلى جانب الشطوط البحرية التي تعطينا فكره عن تطور الساحل الشمالي لإفريقية أبان عصر البلايستوسين هناك المدرجات النهرية التي وجدت على جانبي النيل .

ويرتبط تكوين المدرجات النهرية River Terraces أو المصاطب النهرية في شمال إفريقيا باختلاف مستوى البحر أو كما يطلق عليه مستوى الانصباب فحينما يكون مستوى البحر منخفضاً لا بد للبحر أن يقطع مسافة أطول ليصل إلى المستوى الجديد ، وفي هذه الحالة تنشط عمليات النحات حيث يعمق النهر مجراه ومن ثم يترك على جانبيه مدرجات نهريّة .

أما في الحالة الثانية وهي ارتفاع مستوى البحر فيطغى الماء على الجزء الأدنى من المجرى ، ويغرق المجرى القديم وبذلك يصبح جزءاً من المجرى على هيئة خليج بحرى ، وفي هذه الحالة تنشط عملية الإرساب ثم تتكرر الدورة ويبدأ مستوى البحر في الانخفاض ويعمل النهر على النحت فتكون المصاطب النهرية .

ونستطيع أن نربط بين تكوين المصاطب النهرية وتكوين الشطوط البحرية بأن تلك الفترات التي كان ينحسر فيها البحر هي تلك الفترات التي كان فيها النهر ينشط في مجراه والفترات التي يطغى فيها هي الفترات التي يحدث فيها الإرساب. كذلك نستطيع أن نربط بين حدوث الشطوط البحرية وبين التغيرات المناخية في العصور الجليدية ، ومن هذا كله نستطيع أن نربط بين حدوث المدرجات النهرية والفترات الجليدية وغير الجليدية أى بتغير المناخ في أوروبا الذي يتصل بدوره بتغير كمية الأمطار في شمال إفريقيا .

ولعل من أبرز وأشهر المدرجات النهرية في شمال إفريقيا تلك التي وجدت على جانبي نهر النيل والتي رسم لها جون بول في أبحاثه قطعاً مثالياً (١) (شكل ١٤) غير أن هذا القطاع بجميع مدرجاته لا يظهر في أى مكان من وادى النيل ، بمعنى أن عوامل التعرية قد أزلت من آن لآخر أجزاء من هذه المدرجات أو

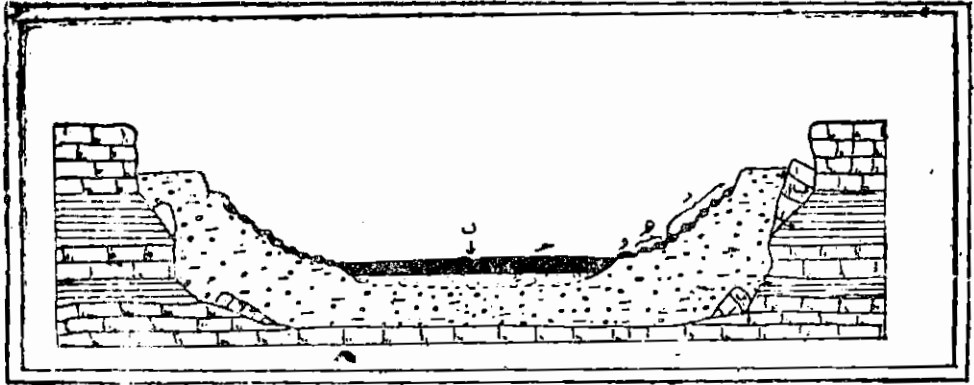
(1) Ball, J. Contributions to the Geography of Egypt, Cairo, 1939 .

بعضها ، كما أن المدرجات في الجهات العمرانية قد تهدمت وتحولت إلى أكوام من الحصى والحصاء . وقد سويت في بعض الأحيان بالأراضي الزراعية ودخلت ضمن أحواضها .

هذا وقد وجدت على جوانب الأودية الجافة النى تناسب إلى لنيل من الصحراء الشرقية مدرجات تشبه تلك الموجودة على النهر ذاته ، وتعليل تكوين هذه المدرجات أن مستوى لنهر كان يرتفع وينخفض بارتفاع وإنخفاض مستوى البحر المتوسط . ولما كان هذا لنهر هو المصب لهذه الأودية الجافة كان من الطبيعي أن يعمل الوادى « الجاف » الممتلئ بالماء على حفر مجراه عندما ينخفض مستوى نهر النيل ، وأما أثناء الإرتفاع فكان يكون سهول فيضية .

والمدرجات على جانبي النيل أمكن أحصاءها ودراستها ورسم مايقرب من عشرة مدرجات منها بعضها على مستوى مرتفع والبعض الآخر على مستوى منخفض — ولا توجد المدرجات العالية في الوقت الحاضر إلا في الجزء الأعلى من وادى النيل لان المدرجات العليا أقدم المدرجات إذ تكونت في الفترات التي كان فيها المجرى الأدنى للنيل مغموراً بخليج مائى يمتد من سواحل البحر الحالية حتى أدفو ، وكان يتقهقر بالتدريج نحو الشمال إلى أن وصل إلى القاهرة ثم تقهقر نحو الشمال إلى أن وصل إلى مستواه الحالى وبطبيعة الحال هذه الذبذبات الشديدة بين طغيان البحر وانحساره ، وبين تكوين خليج مائى وإعادة غمرة بالطمى مرة أخرى ، كل ذلك أدى إلى تغير مجرى النيل الأدنى في عصر البلايستوسين .

وتقع أعلى مدرجات نهر النيل على إرتفاع ٢٤٠ ، ١١٥ ، ٩٠ ، ٦٠ ، ٤٥ متراً فوق مستوى الفيضان الحالى . ومعنى ذلك أن مجرى نهر النيل كان في وقت



شكل ١٤ - قطاع تقريبي لوادى النيل فى صحيفه مصر ، يوضح للمدرجات النهرية والاطار الصخرى المحيط بالوادى .

أ - تكوينات عصر الايوسين والطباشير حيث حفر الوادى لأول مرة فى اواخر الزمن الثالث .

ب - قطع منهارة من الصخور نهـها .

ج - حطام من الخصى والرمال امثلا به الوادى فى عصر البلايوسين .

د - اقدام المدرجات واعلاه من اواخر البليوسين واوئل البلايوسين .

هـ - مدرجات معاصرة لعضارة الحجرية القديمة

و - مدرجات العصر الحجري القديم الاهلى .

ز - التربة للسفلى القديمة .

ح - التربة البلية العليا

ن - مجرى نهر النيل (نقلا عن جون هول)

أما أثناء عصر البلايستوسين أعلى من مستواه الحالى بمقدار ارتفاع المدرجات السابقة ، وأنه كون سدرجاته وأنخفض إلى مستواه الحالى تدريجياً بعد أن أخذ مستوى الانصباب فى الهبوط .

وهذا ولم يعثر فى المدرجات المرتفعة على جانبى النيل على آلات حجرية من

مخلفات الإنسان فى عصر ما قبل التاريخ (١) إذ يعتقد بعض الباحثين ولا سيما ساندفورد وأركل أن هذه المدرجات تكونت فى أواخر لبلايوسين وأوائل البلايستوسين حيث عاصرت أقدم مراحل لتعرية والإرساب (٢) .
أما المدرجات الوسطى التى توجد على ارتفاع ٣٠ مترا و ١٥ مترا فيمكن تتبعها فى منطقة النوبة وسمر العليا وهى ترجع إلى أوائل العصر الحجري القديم

(١) دراسة للمدرجات النهرية على جانب كبير من الأهمية بالنسبة لدراسة أدول الحضارة المصرية القديمة إذ عن طريق دراسة الأدلة المادية والبقايا الحيوانية التى يثر عليها فيها يمكن أن نعرف الفترة الزمنية التى كان يعيش فيها الإنسان وذلك إلى جانب العصر الحضارى سواء كان العصر الحجري القديم أو الأوسط أو غير ذلك لأن الإنسان كان يترك آثاره على المدرجات وهو يعيش على ضفاف النهر فإذا ما حدث وعمى النهر مجراه وتآون مدرج آخر هبط الإنسان معه وتركه آثاره وهكذا تتوالى الآثار البشرية على ضفاف النهر .
أما من حيث التعرف على فترات الجفاف والطر فتدرس الرواسب والصخور للكونة لهذا المدرج فإذا ما وجدت البرشيا أو التكوينات الرملية فهذا دليل على حدوث فترات جفاف أما إذا ما وجدت تكوينات رسوبية فهذا دليل على حدوث مطيرة هذا ويجب أن ننفت النظر إلى أنه بالنسبة لمصر فن العسير معرفة تغيرات المناخ معتلين فى ذلك على المدرجة النهرية لأن الاودية الجافة التى تصب فى نهر النيل لأن كانت تملأ بأياه فى فصول مينة ومن ثم كانت مياهها تجرف أمامها وهى فى طريقها إلى النهر ماعسى أن يكون قد تكرر من تكوينات البراشيا أو التكوينات الهوائية ثم تعيد ارسابها على شكل رواسب نهرية فلا يمكن أن يستدل منها على المناخ أى أن هذه المياه الجارية تفسد هذا النوع من الادلة التى تشير إلى ذهبة المناخ .

(٢) يلاحظ أن المدرجات للنهرية التى وجدت على جسانى النيل وتنتمى إلى أواخر للبلايوسين وأوائل البلايستوسين تتكون من الحصى والرمال الخشنة التى جاءت من مرتفعات البحر الأحمر هذا وقد اقترح سانت فورد وأركل بناء على درستها ان الرواسب الحشوية لم تصل إلى النوبة ومصر حتى العصر الحجري القديم الأوسط بل حتى أيضا للعصر الحجري القديم الأعلى ، ومن ثم فهذا دليل على أن اتصال المناخ العالمى بأجزائه الدنيا لا يرجع إلى أكثر من الفترة عبر المطيرة الأولى أو بداية الفترة المطيرة الثانية فى عصر البلايستوسين .
انظر .

S.A. Huzayin, Recent Physiographic In The Lower Nile Valley, In Proceedings of pan-African Congress on prehistory, Oxford 1947. p. 76.

إذ عثر في مدرج ٣٠ متراً على آلات شيلية بينها وجذب آلات أشولية على مدرج ١٥ متراً .

أما بالنسبة للمدرجات المنخفضة والتي توجد على ارتفاع ٣ و ٩ أمتار فيمكن تتبعها من أسوان إلى أسيوط ؛ أما بعد ذلك فقد حطمت المدرجات بواسطة عوامل العربة والنحت . وقد وجد في مدرج ١٩ متراً آلات ترجع إلى أوائل العصر الموستيري في حين أرجعت آلات النى وجذب في مدرج ٣ أمتار إلى أواخر العصر نفسه .

والخلاصة أنه لم يعثر على أى نوع من الآلات الحجرية في المدرجات النى وجدت على ارتفاع ٩٠ ؛ ٦٥ و ٤٥ متراً لأن هذه المدرجات تكونت في عصر البلايوسين وأوائل عصر البلايستوسين في حين وجدت الآلات في المدرجات الباقية وكان توزيعها على النحو التالي (١)

رقم المدرج	نوع الآلات
مدرج ٣٠ متراً	أدوات شل وأشولية وشظايا كلاكتونية وجدت الآلات الاشولية فوق سطح الارض
مدرج ١٢ متراً	أدوات أشولية تنتمي إلى الاشل الاسفل والاطوسط تبعاً لرأى د. سليمان حزين
مدرج ٩ متراً	أدوات ليفالوازية على السطح
مدرج ٣ متراً	أدوات ليفالوازية وموستيرية تبعاً لسندنفورد وأركل .

وبعد ذلك ندخل فى العصر الحجري القديم يلاعلى حيث تنتهى حضارات العصر الحجري القديم فى مصر ومن ثم ندخل فى حضارات العصر الحجري المتوسط Mesolithic التى توجد بعض أثارها على المدرجات النهرية وكذلك الحال بالنسبة للعصر الحجري الحديث على الرغم من أن الحضارة الأخيرة ممثلة فى منخفض الفيوم والواحة الخارجة .

ومعنى ذلك أن وادى النيل نفسه لم يكن بيئة مغرية ليسكنها الإنسان فى أثناء العصر الحجري الحديث وذلك لعدة أسباب منها .

أ — أن وادى النيل نفسه كان كثير المستنقعات والأعشاب .

ب — لم يتمكن النهر بعد من أن يتم حفر مجراه .

ج — أن الصحراء المحيطة بالوادي لم تكن من الجفاف بحيث يضطر الإنسان إلى أن يهبط مجرى النيل . وهذا أمر طبيعى إذ لم يكن هناك داعى لأن يجير الإنسان على العيش فى وسط المستنقعات فى نفس الوقت الذى وجد أمامه فرصة الاختيار للعيش فى مناطق واسعة تسقط عليها كمية من الأمطار كافيا لقيام حياة نباتية وحيوانية يعيش عليها . كما سنعرف فى الفصول القادمة أنه مع نهاية العصر الحجري الحديث حينما صار المناخ نحو الجفاف التدرجى أضطر الإنسان إلى أن يهبط إلى جانبى النهر ، وأنه فى أثناء هبوطه كان شديد التردد بدليل أنه أكننى بالسكنى على حافتى الهضبة على مسافة كافية من وادى لنهر وفى نفس الوقت بعيدا عن غوائل الفيضان ، وأنه لم يستقر بجانب النهر إلا حينما أصبح قادرا على ضبط مجرى النهر ، وبعد أن شيد محلاته العمرانية فوق أكوام من الحجارة والطوب لى لا تحرق . وهذه مرحلة متقدمة من الحضارة تقودنا إلى عصر ما قبل الاسراب أو الى فجر الحضارة المصرية القديمة .

ربط التغيرات المناخية والنباتية والبيئية في شمال إفريقيا بالمخاضات الإنسانية أثناء عصر البلايستوسين :

لقد أمتاز عصر البلايستوسين بحدوث ظاهرات مناخية كبرى كان من أثرها تكوين الجليد في شمال أوروبا وتغطية مساحة كبيرة منها وذلك في خلال أربع فترات جيولوجية . وقد ترتب على ذلك اختلاف نظام توزيع الرياح ومن ثم اختلاف توزيع النطاقات المناخية الموجودة في أوروبا وأفريقية إذ ترحل نطاق البحر المتوسط نحو الجنوب ليشمل جزءاً كبيراً من الأراضي التي يطلق عليها اليوم اسم الصحراء .

ومن دراسة الأدلة المختلفة التي أمكن جمعها من الصحراء الكبرى أمكننا التوصل إلى أن شمال افريقية شهد أدوار مطيرة **Piuvial Periods** استمرت من البلايوسين الأعلى إلى نهاية عصر البلايستوسين وانقسمت إلى فترتين مطيريتين استغرقت فترة طويلة من الزمن ، منذ نهاية البلايوسين وحتى البلايستوسين الأسفل ، وامتازت أساساً بحفر الأودية في الصخور التي تغطي سطح الصحراء وتكوين مدرجات نهربية كبيرة . وهذا الدور لا نعرف عن تفاصيله كثيراً اللهم إلا أنه بدأ باراً نوعاً ما ثم ارتفعت درجة الحرارة في الجزء الأوسط أثناء حضاره شل ثم عاد إلى البرودة النسبية في أواخره . ومن المؤكد أن هذا الدور المطير قد شهد أكثر من قمة للبطر . وقد استمرت الفترة المطيرة الأولى حتى نهاية عصر البلايستوسين الأسفل ثم تبعها بعد ذلك مرحلة جفاف أمتازت بالحركات الأرضية . (١)

وتعرف فترة الجفاف هذه باسم الفترة غير المطيرة الأولى **Inter pluvial Period**

(1) SA Huzayyin, changes in climate, vegetation op et p 313,

التي بمجيئها انقرضت بعض الحيوانات وذلك أثناء الحضارة الاشولية . وقد كانت الفترة غير المطيرة الأولى قصيرة الاملد ولكن تأثيرها وفعاليتها كان عظيم المدى ليس فحسب على الحياة النباتية والحيوانية والمجموعات البشرية بل أيضا على تشكيل سطح الصحراء . فقد تكونت الكشبان الرملية القديمة في هذه الفترة كما حدثت حركات بركانية ولا سيما في مراكش المغربية وبعض جهات الجزائر وتونس . وقد نتج عن هذه الحركات ظهور طفوح بركانية ولافا في مراكش (١) وانكسارات في الجزائر وتونس .

وبعد ذلك جاء دور مطريان The Second pluvial phase اتفق في توقيته مع عصر البلايستوسين الأعلى ومع حضارة العصر الحجري القديم الأوسط والأعلى اذ عاصر نهاية الحضارة الاشولية والحضارة الموسمية . وقد كانت الفترة المطيرة لثانية أقصر من الفترة الأولى غير أنها شهدت أكثر من فتمين للبطين ، كما أمتازت اساسا بالانخفاض النسبي لدرجة الحرارة . ويختلف هذا الدور عن الدور الأول اذ زادت الروابط بين آسيا وإفريقية في هذه الفترة فهاجرت الحيوانات من القارة الأولى صوب لثانية أى أنها هاجرت مع خطوط العرض وليست عبرها من وسط إفريقية إلى شالها . وربما أعتبر هذا دليلا على أن متوسط درجة الحرارة في الدور المطير الثاني كان معتدلا أو مائلا للبرودة لأنها سمحت لهجرة الحيوانات الاسيوية من خطوط العرض الوسطى . وفي هذا الدور كان يعيش في شال إفريقيا أيضا حيوانات محبة للبرد أو لدرجة حراره مائلة للبرد مثل الخرتيت الموسكى الذى كان يعيش في نفس الوقت في جنوب أوربا

(١) فيما يخمس بمراكش في فترة ما قبل التاريخ ارجع الى :

Ruhlman, A. prehistoric Morocco. in proceedings of the pan-African Congress on prehistory. Oxford. 1947. p, 14.

أما في داخل الصحراء فقد زادت كمية التساقط الأمر الذي ساعد على هجرة بعض الحيوانات والنباتات الشالية إلى الصحراء وعلى كل حال فمعلوماتنا بالنسبة للصحراء الكبرى في الدور المطير الثاني ليست كافية وكل ما أمكن معرفته بالإضافة إلى ما سبق ذكره أنه أقصر من الدور المطير الأول ، وأنه أقل أهمية منه وذلك من الناحية الفيزيوجرافية وربما كان له قمتان يفصل أحدهما عن الأخرى فترة قصيرة غير مطيرة .

وجاء في أعقاب الفترة المطير الثانية فترة جفاف ثانية وذلك مع نهاية عصر البلايستوسين وغير أن حاله الجفاف قد تحولها فترة رطبة Wet phase وذلك في أثناء العصر الحجري الحديث حيث تجددت الثروة الحيوانية الموجودة في شال إفريقية وظهر لأول مرة الفيل الأفريقي الذي وجدت بقايا مدفونة في مراکش (١) والتي احتوت أيضا على أدلة نباتية تشير إلى حياة غابية في بعض اجزاء مراکش . ومن الحيوانات الأخرى التي عاشت في هذه للفترة الفهد والذئب و فرس النهر وبعض أنواع الجاموس والغزلان .

وقد امتازت الفترة الرطبة أو للفترة المطيرة الثالثة ، كما يحول البعض تسميتها بارتفاع قليل في درجة الحرارة ، ويبدو أن هذا الدور لم يستمر إلا لفترة قصيرة أي إلى العصر التاريخي حيث بدأ يحل الجفاف للتدريج حتى انتهى شال افريقية الى الوضع الذي عليه الآن .

وقد ترتب على فترة الجفاف الشديد في العصر الحجري الحديث أن حاول كل من الانسان والحيوان أن يهاجر من الصحراء المكشوفة ليستقر في الواحات وعلى حواف الأودية النهرية ثم بعد ذلك في بطونها . وقد أدى ذلك إلى اقتراب

الحيوان من الانسان . وبالتدريج فبعد أن استقر الإنسان بمجانب مـوارد المياه الدائمة تعلم زراعة الحبوب واستأنس الحيوان والارتباط بالارض وتشيد الاكواخ واقامة النوايات الاولى لحياه القرى .

أما تاريخ ذلك الاستمرار فيختلف من مكان لآخر في شال إفريقيا غير أنه بالنسبة لمصر حدث فى أواخر الالف السادس ق . م حيث تمكن الإنسان من زراعة القمح فى مصر حينئذ وأصبحت الزراعة معروفه فى وادى النيل الأدنى (١) هذا وقد بدأت مرحله العصر الحجري الحديث الرطبة (٢) فى منتصف الالف السادس ق . م وأستمرت بعد ذلك لمدة ٣٠٠٠ سنه أخرى إلى أن بدأ الجفاف التدريجى الذى حدث فى الفترات الحديثه وقد عثر على بقايا حضاره العصر الحجري الحديث فى جهات متناثره فى الصحراء السودانيه وعلى حدود الصحراء فى مراكش والجزائر وفى قمم المناطق الجبلية فى وسط الصحراء وكذلك فى بعض الواحات وصحراء ليبيا . وقد كان هناك اتفاق بين حدود الصحراء فى السودان الغربى وبعض الواحات المصريه (٣) .

(١) اضواء على العصر الحجري الحديث (ثلاثة فصول مترجمة من كتاب راقبل التاريخ بدايات المدنية تأليف ج هاوكس ترجمه يسرى الجوهرى - بيروت - ١٩٦٧ .

(٢) مما هو جدير بالذكر أن الحبشة وشمال افريقيا شهدتا فترة مماثلة اطلق عليها هناك اسم فترة ماكبان الباردة Makabin Wet phase وقد أمتاز نهـ الـجـل فى هذه الفترة بفيضات عالية حدثت قبل بداية العصر الجوى واستمرت فى أنثائه لفترة من الزمن الى عصر ما قبل الاسرات حيث بدأت فترة دفينة رطبة تتفق فى تاريخها مع فترة أحسن المناخ Climate Optimum phase فى شمال غرب أوروبا .