

الفصل الأول

مفهوم الترب وتكوينها و Soil and Soil Formation

تاريخ علوم التربة History of Soil Sciences

قال تعالى في محكم كتابه العزيز بسم الله الرحمن الرحيم "مِنْهَا خَلَقْنَاكُمْ وَفِيهَا نُعِيدُكُمْ وَمِنْهَا نُخْرِجُكُمْ تَارَةً أُخْرَى" تشير الآية الكريمة الى اهمية التربة و علاقتها بدورة الكائنات الحية الموجودة في الطبيعه ومنها الانسان التي بدء خلقها من التربة، وتعاد اليها بعد موتها ثم تبعث مرة أخرى في يوم الجمع الأعظم يوم الحساب واللقاء مع الخالق الأعظم الذي خلق كل شيء في الكون بقدر محسوب . وقد كرم الباري عز وجل التربة إذ خلق منها الكائن البشري جعلها مصدرا لجميع ما يحتاجه من متطلباته الأساسية ذات العلاقة بحياته اليوميه من مواد غذائية او سكنيه او أي فعاليات أخرى قد يقوم بها الإنسان . لذا نجد أن التربة قد تكونت من مكونات الطبيعة جميعها وبأطوارها المختلفة الصلبة والسائلة والغازية وماتحتويه من عناصر الحياة الرئيسة والفرعيه ، لذا اهتم الإنسان ومنذ بدء الخليقة بأستنباط بعض الوسائل والعلوم لغرض المساعدة على فهم وتفسير الواقع الحقيقي للتربة من حيث كيفية تكوينها ومراحل تطورها وماهية المكونات الأساسية لها والكشف عن المسببات الرئيسة لحالات التباين في الصفات الأساسية التي تبديها الترب سواء ضمن المنطقة الجغرافيه الواحدة أو بين المناطق الجغرافية المختلفة من العالم .

تعود المظاهر التاريخيه لعلوم التربة الى ما قبل عام 11000 قبل الميلاد ، حيث وجدت بعض بقايا وسائل الحراثة والحصاد المستخدمة في الزراعة في إحدى القرى جنوب العراق ، التي تعد من أهم نشاطات الإنسان ذات العلاقة بالتربة، وتطورت المعرفة الحقيقية حول الترب بعد القرن الرابع ، إذ بدأت الاساليب الحديثه في الري و الزراعة الكنتورية لحماية التربة من الانجراف والأهتمام بكيفية رفع المستوي الخصوبي وأنتاجية الارض ، وتعد الحضارات الأغريقية واليونانية من أولى الحضارات التي اهتمت بتلك الجوانب ، وكانت الولادة الحقيقية لعلوم الترب الوراثيه على يد العالم الروسي دوكشيف V. Dokuchaev في نهاية القرن التاسع عشر .وبدات علوم التربة تأخذ الحيز الملاءم لها وبصورة متدرجة في القرن العشرين .

لقد استحدثت العديد من العلوم ذات العلاقة بعلوم التربة وتقع جميعا تحت عنوان علوم التربة Soil Sciences التي تمثل مجموعة العلوم التي تهتم بدراسة التربة كونها موردا طبيعيا على سطح الأرض بما في ذلك تكوين التربة وتصنيفها ورسم خرائط التوزيع المكاني لها ؛ فضلا عن دراسة الصفات الفيزيائية والكيميائية والبيولوجية وخصائص خصوبة التربة وعلاقتها باستخدام وإدارة التربة . وتحتوي علوم التربة على ثلاثة فروع علمية تتمثل بفروع علم البيدولوجي Pedology (pedo) ويعني التربة بالغة الاتينية و Logy يعني العلم) الذي يهتم بدراسة التربة كونها موردا طبيعيا يواجد في أعلى القشرة الأرضية . ويعد الباحث الروسي Dokuchaev أول من اطلق مصطلح ال Pedology علما متخصصا في دراسة الترب ورسم خرائط توزيعها الجغرافي في الأتحاد السوفيتي السابق . تتكون من مواد تمثل حالات المادة الرئيسية وهي الحالة الصلبة والسائلة والغازية . ويشمل هذا الأتجاه عدد من العلوم ومنها تكوين وراثته وتصنيف الترب فضلا عن مسح الترب وأدارتها . أما الأتجاه الثاني والذي يدعى بعلوم الأيدافولوجية Ediphology فيشمل العلوم التي تهتم بدراسة العلاقة بين صفات التربة العامة وعلاقتها بنمو النبات وتتمثل بعلوم كيمياء وفيزياء التربة وخصوبتها ، في حين يضم الأتجاه الثالث والمتمثل بعلوم الأحصاء البيدولوجي Pedostat الذي يشمل على علوم الرياضيات والأحصاء وغيرها التي تركز على ايضاح طبيعة العلاقات الخاصة بالتغيرات المكانية والزمانية لصفات التربة العامة وربطها بالظروف البيئية المحيطة بالترب الخاضعة للدراسة .

بعض العلوم البيدولوجية:

لغرض فهم الخواص العامة للترب وكيفية الفصل بين وحداتها وكيفية توزيعها جغرافيا وتحديد الأستخدام الأفضل لكل وحدة ترب ، لذا فقد استحدثت العديد من العلوم التخصصية في كل جانب من تلك الجوانب تهدف مجتمعة الى حماية التربة من عمليات التدهور التي قد تتعرض لها الترب مع الزمن ، وفيما يأتي وصف مختصر لتلك العلوم .

علم نشوء التربة Soil Genesis :

علم نشوء التربة أحد فروع علوم التربة الذي يهتم بدراسة والكشف عن اصل الخصائص العامة لجسم التربة والحالة التطورية له ، وطبيعة العوامل البيئية المحددة لها ، لذا يهتم هذا العلم بأستخدام صفات التربة الحالية سواء كانت المورفولوجية أو الفيزيائية أو الكيميائية والمعدنية منها ، للكشف عن طبيعة العمليات البيدوجينية التي أثرت في تكوين وتطور تلك الترب فضلا عن التنبؤ بطبيعة العوامل التي أثرت في المدة السابقة في تكوين الترب . وقد بين وصف هذا العلم أن " الحاضر مفتاح الماضي " (Buol et al., 1980) ، ان المقصود من هذه العبارة من الجانب الوراثي للتربة هو أن طبيعة الصفات العامة

للتربة الحاليه تعكس طبيعة تأثير الظروف البيئية السائدة والمؤثرة في نشاط العمليات البيوجينية المحددة للصفات العامه للتربة . لذا فإن الهدف الرئيس لعلم وراثه التربة هو كشف وتحديد التاريخ التطوري التي مرت به التربة .

علم مورفولوجية التربة Soil Morphology :

جاءت تسمية علم المورفولوجية من الكلمه الأغريقيه morpho والتي تعني الهيئه او الشكل وكلمة logy تعني العلم ، اي علم الشكل أو الهيئه . أما علم مورفولوجية التربة فهو أحد فروع علم التربة الذي يهتم بدراسة المظاهر المورفولوجية الخارجيه للتربة والتي تعبر عن نشاط العمليات البيوجينية التي ادت الى تكوين التربة . ان تلك المظاهر غالبا ما تتم عملية تشخيصها ووصفها حقليا باستخدام حواس الأنتسان الرئيسة ولاسيما حاسة البصر والى حد ما حاسة اللمس والتذوق والشم . فضلا عن اجراء بعض الأعمال المختبريه المكمله للوصف الحقلية . أن الصفات المورفولوجية يمكن ان تقسم الى مجموعتين بحسب امكانية التشخيص وهي الصفات المورفولوجية الكبيرة Macromorphological properties والتي تتمثل بالصفات التي يمكن تشخيصها حقليا باستخدام حواس الأنتسان الرئيسة ، وتتمثل بصفة اللون والنسجة والبناء وتوزيع الجذور والقواميه وطبيعة الحدود الفاصله بين الأفاق المكونة لمقد التربة . أما النوع الثاني من الصفات فتدعى بالصفات المورفولوجية الدقيقة Micromorphological properties وتتمثل ببعض صفات التربة التي تتطلب عملية التشخيص استخدام بعض الوسائل المساعدة ولاسيما وسائل التكبير ومنها العدسات المكبره و بعض أنواع المجاهر ، ومن تلك الصفات المساميه وانواع الأغشيه الطينية او غيرها (Clay films or Cutans).

علم تصنيف الترب Soil Classification :

أحد فروع علم التربة الذي يهتم بتقسيم الترب ووضعها في مجاميع متباينه اعتمادا على بعض صفاتها الرئيسة ضمن نظام متعدد المستويات يضمن لكل وحدة تصنيفيه مكانا يميزها عن بقية الوحدات الأخرى وتعرف بذلك الموقع . إذ يتم اختيار الصفات المميزه التي يمكن قياسها كميأ أم في الحقل أو في المختبر ولها علاقة مع بعض صفات التربة الأخرى وغالبا ما تكون ثابتة نسبا . يهدف علم تصنيف الترب الى فهم الصفات العامه للترب وتسهيل عملية المقارنة بين وحدات الترب التي يمكن تشخيصها فضلا عن إمكانية تحديد ملاءمتها للاستخدامات المطلوبه وكيفية ادارتها والمحافظة عليها من عمليات التدهور .

علم مسح التربة Soil Survey :

يهتم هذا العلم بدراسة التوزيع الجغرافي لوحدات التربة سواء ضمن المنطقة الجغرافية الواحدة او على النطاق الواسع من العالم . لذا فانه يتضمن سلسلة من العمليات المتداخلة التي تهدف الى وصف وتشخيص وتصنيف وتحديد وحدات التربة الموجودة ضمن منطقة جغرافية معينة ، وتثبيت ذلك في الوثائق الرسميه المتمثلة بخرائط التربة ، مع اعطاء التوصيات الخاصه بكيفية استخدام كل وحدة تربة وادارتها لغرض المحافظة عليها من عمليات التدهور المرافقة لعملية الاستخدام .

ومما تقدم يمكن ملاحظة أن جميع فروع علم التربة متداخلة الفعل وتعمل على استخدام الصفات العامه للتربة لتحقيق أهدافها الرئيسة والمتمثلة بفهم وتشخيص وحدات التربة ودراسة الصفات العامه للتربة المحددة للسلوك العام لها ، مع تحديد الاستخدام الملائم والسبل الأداريه المناسبه بغية زيادة إنتاجية التربة من المحاصيل الزراعيه وتأمين المتطلبات الغذائيه للكائنات الحيه ، والعمل على حماية التربة من عمليات التدهور المرافقة لاستخدامها للأغراض المختلفة .ويتضح مما تقدم، أن تنوع وتعدد فروع علم التربة يهدف الى الكشف عن أسرار العالم الخفي وفهم مكوناته الأساسية والسلوك العام ، لأحد المكونات البيئية التي تقدم المتطلبات الأساسية للفاعليات الحيوية الموجودة سواء فوق او تحت سطح الأرض .

مفهوم التربة:

نظرا لتعرض الصفات العامه للتربة لحالة التغيير المستمر سواء ضمن المنطقه الجغرافيه الواحدة او بين المواقع الجغرافيه المختلفة ، فقد تنوعت المفاهيم الخاصة بالتربة والمطروحة من قبل بعض المختصين وكل حسب علاقته بالتربة . لقد اوضح Simonson , 1968 التسلسل التاريخي لمفاهيم التربة التي طرحت من قبل ذوي الأختصاص ، إذ أشار الى وجود عدد من وجهات النظر الخاصة في مفهوم التربة .ان من اوائل المفاهيم اشارت الى ان التربة عباره عن الوسط الملائم لنمو النبات ، لذا كان التركيز على دور الأساسي لخصوبه التربة المؤثره في نمو النبات وطبيعة علاقه مع الصفات الفيزيائية والكميانيه معها .(Lyon and Buckman, 1920) . ولا زال هذا المفهوم يستخدم الى وقتنا الحالي . أما وجهة النظر الثانيه لمفاهيم التربة فكانت تعبر على ان التربة تتمثل بالمواد المتفتتة الناتجة من تحطيم المواد الصخريه الصلبة بفعل عمليات التجويه المختلفة (Hilgard, 1906 ; Shaler,1891) أما الاتجاه الثالث فيشر الى ان التربة تمثل الغلاف الخارجي من القشره الأرضيه (Cofy,1920; Ramann,1922,Tragulan,2001) ، إذ تعتبر التربة عن نظام أسفنجي هش يكون في حالة اتصال مع محيطه البيئي مما يتحكم في نشاط عمليات التجويه وحركة

بعض المواد المتحركة من الأجزاء العليا للتربة وتركيزها في الأجزاء الوسطى منها (Chesworth , 1973). أما الاتجاه الرابع فيمثل محور الاتجاهات البيدولوجية فيشير إلى أن التربة تمثل جسما طبيعيا يتكون من عدد من الأفاق المتميزة عن بعضها البعض بعدد من الصفات المورفولوجية والفيزيائية والكيميائية والمعدنية الناتجة بفعل عدد من العوامل الطبيعية ومنها عامل المناخ والعامل الحيوي والطوبوغرافيه ومادة الأصل والعمر الزمني . قد طرح هذا الاتجاه في البدء من (Dokuchaev,1883,1897 ,1899) وطور من عدد من المختصين ومنهم: Glinka,1914 ,1900, Sibiritsv,1909, Coffey,1927,1935, Marbut . لقد أوضح العاملون في هيئة صيانة التربة الأمريكية Soil Survey Staff , 1960 ,1975 and 1999 إلى أن التربة تمثل جسما طبيعيا يتكون من مواد صلبة (مواد معدنية و عضويه) وسائله وغازيه وجود في أعلى القشره الأرضيه ، تتكون من عدد من الأفاق أو الطبقات التي تتميز عن بعضها بعض بالصفات العامة لها .

وقد يتسائل بعضهم هل يوجد تعريف أو مفهوم محدد للتربة ؟ أن الأجابه على هذا التساؤل يعتمد على طبيعة العلاقة بين التربة كمادة طبيعيه ونوع الأستخدام لها ، إذ تتباين وجهات النظر حول المفهوم من اختصاص إلى اختصاص آخر اعتماد على حالة التطابق بين الصفات العامه للترب وبين متطلبات الأختصاص ذات العلاقة بنوع الأستخدام . فمثلا ينظر الفلاح إلى التربة على انها مصدر عيشه الرئيسي ، لأنها المكان المناسب لزراعة المحاصيل الزراعيه وتربية الحيوانات التي تؤمن له المتطلبات الغذائيه فضلا عن أنها تعد المصدر الأقتصادي الرئيس لسد حاجياته الأخرى . في حين تتميز نظرة العاملين في الأختصاصات الهندسيه ، إلى التربة الموجودة في أعلى القشرة الأرضيه من حيث قابليتها على اقامة المنشآت الهندسيه المختلفه وبأستخداماتها المتنوعه سواء المدنيه منها أو العسكريه . أما العاملون في مجالات علوم الأرض (الجيولوجيين) فإن مفهوم التربة من وجهة نظرهم يتمثل في الطبقة المتفتته من القشرة الأرضيه الناتجة من نشاط عمليات التجويه المختلفه على الصخور الأرضيه الصلبه ، لذا فإن تكوينها المعدني يعتمد على طبيعة التكوين المعدني للصخور الأم وطبيعة العوامل البيئية السائده في موقع تكوينها . في حين ينظر المختصون في المجال الحيوي إلى التربة على أنها تمثل الوسط الملاءم لنمو الكائنات الحيه وتعتمد حالة الملاءمة والجودة لها اعتمادا على ما تحتويه من المتطلبات الأساسية والمتمثلة بالعناصر الغذائيه وجاهزية الماء والهواء فيها لكل كائن حي سواء لأصناف النباتات او بقية الأحياء الأخرى التي وجود على سطح التربة او في داخلها . أما مفهوم البيدولوجين للتربة فانهم يعدون التربة جسما طبيعيا في حالة تطور ، له صفات مورفولوجيه وفيزيائيه وكيميائيه ومعدنيه يمكن تصنيفها وغالبا ماتوجد في أعلى القشره الأرضيه ولها القابليه على أسناد حياة النبات . من ذلك يتضح بأن التربة

جسم لا يختلف عن بقية الأجسام في طبيعته ، لها أبعاد ويتكون من مواد متنوعة في النوع والكمية وتمثل حالات المادة الرئيسية.

تكوين الترب Soil Formation :

اشارت المفاهيم المتنوعة المذكورة سابقا الى ان الترب عبارة عن مواد صلبة متفتتة غالبا ما توجد في أعلى القشرة الأرضية ، لذا يتسائل بعضهم : هل ان جميع المواد المتفتتة الموجودة في أعلى القشرة الأرضية هي ترب أم لا ؟ . ان الأجابه على هذا النوع من التساؤل يمكن الحصول عليها من في التعرف على مفهوم تكوين التربة . لقد عرف مفهوم تكوين التربة من الرواد الأوائل والمؤسسين لعلوم التربة (Dokuchave, 1889 و Jenny , 1941) على انه عملية تحول المواد الجيولوجية Geological Materials الى مواد بيدولوجية Pedological Materials بفعل تأثير عدد من العوامل الطبيعية التي تعمل على تنشيط بعض العمليات البيدوجينية Pedogenic Processes المؤدية الى أحداث نوع من التغيير في بعض الصفات العامه للمواد الجيولوجية ولاسيما الصفات العضوية والحيوية لها .

المواد الجيولوجية (مادة الأصل) ← مواد بيدولوجية (التربة)

بصورة عامة ، ان تكوين التربة يمر بمرحلتين أساسيتين وهما : مرحلة تكوين مادة الأصل بفعل نشاط عمليات التجوية المختلفة التي تعمل على تفتيت وتحطيم المواد الصخرية الصلبة وتحويلها الى مواد هشة متفتتة تمثل مواد الأصل لتكوين الترب ، أما المرحلة الثانية فتتمثل مرحلة تمايز وتكوين الآفاق المكونه لمقد التربة الناتجة بفعل العمليات البيدوجينية المخلفه . ويعد العالم الروسي Dokuchave اول من عد التربة جسما طبيعيا ناتج من تأثير بعض العوامل الطبيعية ومنها المناخ والغطاء النباتي فضلا عن المواد الجيولوجية والمتمثلة بمواد الأصل Parent Materials وعامل الطبوغرافيه . وقد عبر عن هذا المفهوم لتكوين التربة بالمعادلة الآتية :

$$S = f(Cl , P , O , R , \dots T)$$

إذ أن :
S : تعبر عن نظام التربة
f : داله
Cl : عامل المناخ
P : مادة الأصل
O : العامل الحيوي
r : عامل الطبوغرافيه

T : العمر الزمني

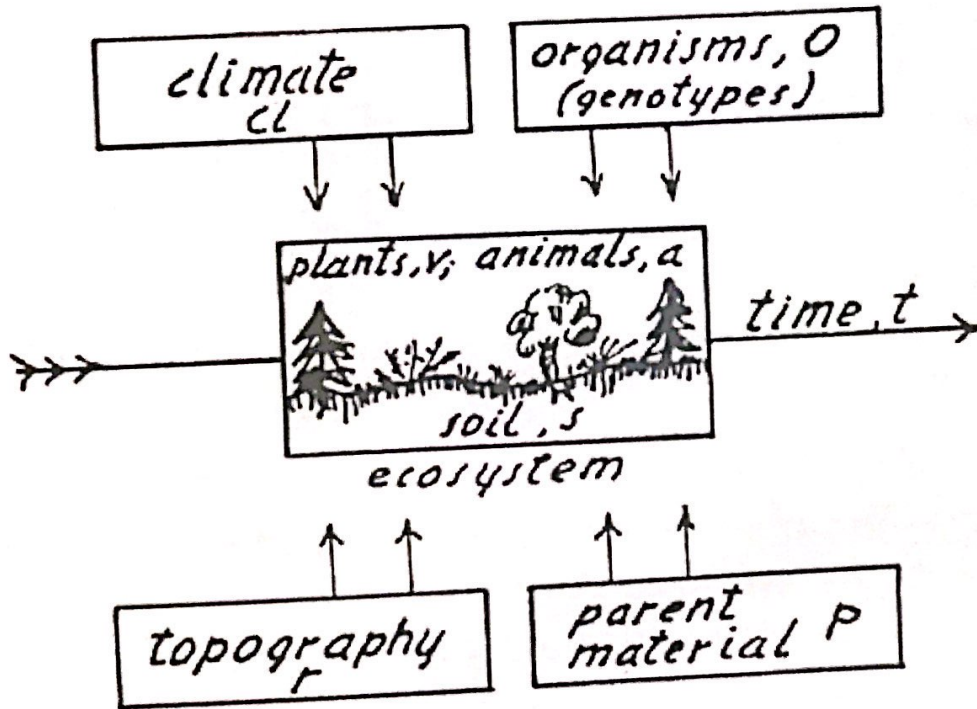
وقد طورت هذه المعادلة من قبل الباحث الأمريكي H. Jenny ونشرها في كتابه المشهور " عوامل تكوين التربة Soil Formation Factors " في عام 1941 ، وعبر فيه عن حالة تكوين التربة بالمعادلة الآتية :

$$I, S, V, a = f(Lo, Px, t)$$

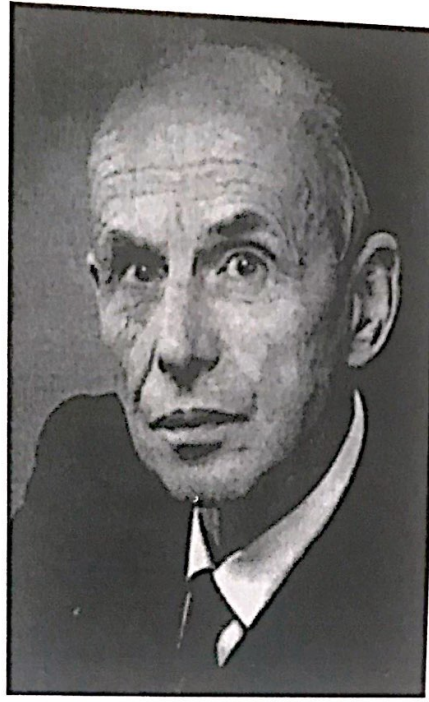
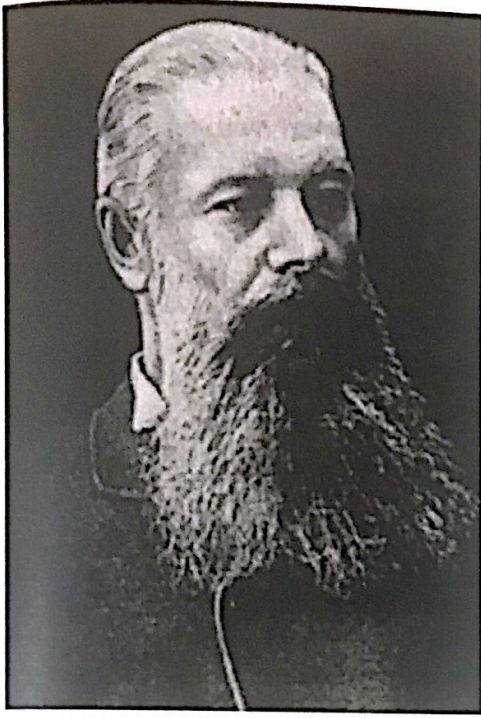
إذ أن :

I : أي صفة من صفات النظام البيئي
S : صفات التربة
V : الغطاء النباتي
A : العامل الحيوي
f : داله
Lo : الطبوغرافيه
Px : مادة الأصل
t : عامل الزمن

وبين الشكل (1.1) حالة التداخل بين العوامل الرئيسه المسؤولة عن تكوين التربة .



الشكل 1.1 : العوامل الطبيعيه لتكوين التربة



1

2

الشكل 2.1 : الرواد المؤسسين لعلوم التربة : 1 - العالم الروسي V.V. Dokuchaev اب علوم التربة الروسي (1846 - 1903 و 2 - العالم السويسري للعلوم الزراعيه وكيمياء التربة H. Jenny) (1899 - 1992) .

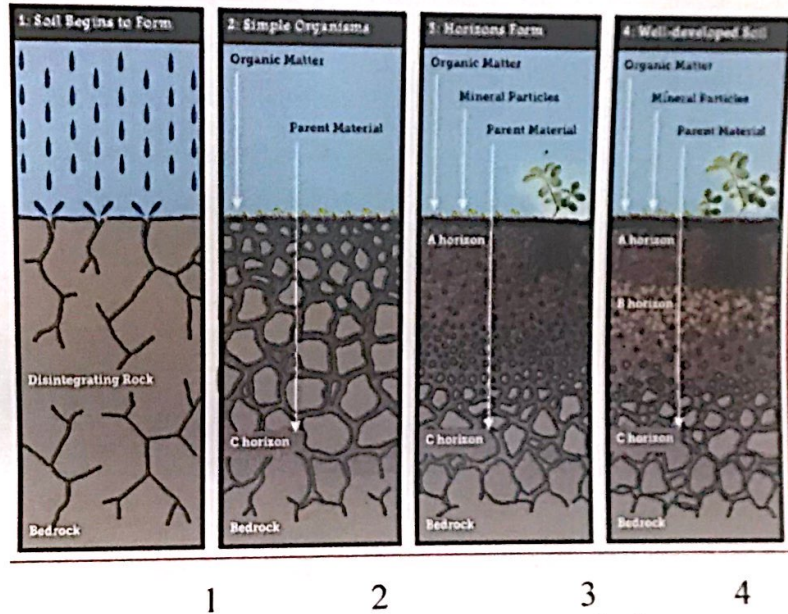
يلاحظ مما تقدم ، أن التربة ناتجة من التأثير المتداخل لعدد من العوامل الطبيعيه ويأتي في مقدمة تلك العوامل ما يسمى بالعوامل الفعاله والمتمثلة بكل من المناخ والعامل الحيوي Bioclimatic . لقد وصف الباحث الأمريكي Lindsay , 1979 التربة بأنها " صخرة في طريقها الى المحيط " للتعبير على أن اصل الترب في الطبيعه يتمثل بالمواد الصلبة الجيولوجية (الصخور) التي توجد في أعلى القشره الأرضيه التي تكون في حالة اتصال مباشر مع العوامل البيئه المحيطة بها ، التي تعمل على تحويلها الى مواد متفتته هشه غير متماسكه نتيجة لتأثير العوامل الفعاله (المناخ والعامل الحيوي) التي تعمل على تنشيط عمليات التجويه سواء كانت فيزيائيه او كيميائيه او حيويه مما يؤدي الى تحطيم وتفتيت الصخور الموجوده في أعلى القشره الأرضيه وتحويلها الى مواد متفتته غنية بالعناصر الغذائيه والمهمه والملاءمة لبدء دورة الكائنات الحيه فيها. إذ تعمل مجموعه العمليات الفيزيائيه ومنها عمليات الأنجماد والذوبان ونمو جذور النباتات و تكون الشقوق ... الخ الى تحطيم Disintegration الكتل الصخريه الكبيره الى احجام أصغر دون التأثير في طبيعه التركيب المعدني أو الكيميائي للمواد الصخريه . اما مجموعه العمليات الكيميائيه ومنها عمليات الأكسدة والأختزال والإذابة والتميو ... الخ، فتعمل على تحلل المواد

الصخريه وتفتيتها مع احداث تغيير في طبيعة التركيب الكيميائي والمعدني (Decomposition) . تدعى تلك المواد المتفتته بمواد الأصل أو المواد المولده أو أحيانا تسمى بالمادة الأم Parent Material التي تعبر عن حالة نظام التربة عندما يكون الوقت صفرا ، وتبدأ دورة تكوين التربة منذ اللحظات الأولى لنمو الكائنات الحيه ومنها أصناف النباتات المختلفه على المواد الجيولوجية (مواد الأصل) ، إذ تبدأ عندها التحول الجزئي للمواد الجيولوجية الى المواد البيدولوجية (الترب) وذلك بأحداث تغيير في طبيعة بعض صفات الاجزاء العليا من المواد الجيولوجية عن طريق تأثير الفعاليات التي تقوم بها تلك الأحياء والمتمثله بامتصاص الماء والعناصر الغذائية وأضافة المخلفات النباتيه اليها وما يرافقها من تغيير في اللون والبناء للأجزاء العليا من المواد الجيولوجية لتصبح أكثر دكونه وارتفاع المحتوى العضوي فيها الذي يعمل على تكوين تجمعات التربة وتطوير البناء بدرجة متميزه عما عليه في الأجزاء التحتيه من المكونات الجيولوجية . وتمثل هذه الحالة مرحلة ولادة التربة وتكوين الترب الفتية Young Soils التي تتميز بتتابع أفقي من نوع A - C . تتعرض مكونات الأفق السطحي A Horizon الحديث التكوين لتأثير بعض العمليات الجيولوجية والبيدوجينية التي تؤدي الى استمرار عمليات التحول في الحجم والتكوين الكيميائي والمعدني لكل من المكونات المعدنيه والعضويه وما يرافقها من تكوين بعض المركبات المعقدة و الغرويه الذائبه منها او الغرويه التي تكون قابله للحركة والأنتقال من جزء الى آخر ضمن جسم التربة في حالة توفر العامل الناقل والمتمثل بالماء الذي يعد العامل الأساسي لتكوين وتطور التربة ، وذلك لدوره الفعال في تحديد نوع العمليات التي يمكن ان تحدث في طبيعته سواء كانت عمليات حيويه أو فيزيائية أو كيميائية .

معدل تكوين الترب:

ذكرت أهمية الماء في كتاب الله الحكيم في قوله تعالى " وَجَعَلْنَا مِنَ الْمَاءِ كُلَّ شَيْءٍ حَيًّا " سورة الأنبياء الآية 30 وذلك لدوره الفعال والتحكم في تحديد نوع وشدة نشاط جميع الفعاليات التي تحدث في مكونات البيئة الأساسية . إذ يعمل الماء على نقل بعض مكونات التربة التي لها القابليه على الحركة والأنتقال من جزء الى آخر وتتتابع تسلسلي بحسب قابلية الاذابة أو تكوين المحاليل العالقه ومن تلك المواد الأملاح والمعادن الطينية الغرويه والمواد العضويه .. ألخ ، وغالبا ما يرافقها تكوين أفاق الكسب Illuvial Horizons ، وتدعى عندها تلك الترب التي تحتوي على واحد من أفاق الكسب بالترب المتطورة Developed soils حيث تتميز بمقدات ذات تتابع أفقي من نوع A - B - C وتسمى عندها بالترب الناضجه Mature Soils . وتستمر صفات التربة والمكونات الرئيسة لها بالتغيير نتيجة لنشاط العمليات البيدوجينية المسؤولة عن تكوين الترب الى ان تصل الترب الى حالة الموازنة مع الظروف البيئية المحيطة بها إذ يكون معدل تكوين الترب مع ما يفقد منها من مكونات نتيجة لنشاط عمليات الهدم

وبذلك تسمى التربة بالتربة القديمة Old soil . وهذه المراحل المتداخلة والمتعاقبة للتغيير التي تبديها مكونات التربة وما يرافقها من تطور في المظاهر المورفولوجية لجسم التربة ، تشير الى ان التربة تمر بدورة مشابهة للدورة التطورية التي تمر فيها بقية الكائنات الحية مع زيادة العمر الزمني لها في مرحلة الولادة والشباب والنضج والشيوخه التي تمثل حالة الموازنه مع العوامل البيئية المحيطة بها ، بل في بعض الحالات يمكن ان تخففي التربة من بعض المواقع التي تتعرض الى نشاط كبير لعمليات التدهور والمتمثلة بدرجة رئيسة بعمليات التعرية المختلفة . وهذه الحالة يكون فيها معدل تكوين التربة أقل بكثير من معدل الفقد لمكوناتها الرئيسية مما يساعد على فقدان الأفاق السطحية مع الزمن منها ، وكما هو الحال مع تربة المواقع المنحدرة الخالية من الغطاء النباتي . يبين الشكل 1 . 3 مخططا للمراحل الأساسية التي تمر بها التربة عند تكوينها .



الشكل 1 . 3: مراحل تكوين التربة

قد يتساءل بعضهم عن مقدار تكوين عمق محدد من التربة وأتجاه تكوين ، هل يبدأ من الأسفل الى الأعلى وكما هو الحال مع أقامة المنشآت الهندسية أو بالعكس من الأعلى الى الأسفل ؟ . مما تقدم يتضح ان التربة تمثل نظاما ديناميكيا في حالة تغيير مستمر وأن شدة ونوع التغيير في الصفات العامة لها يعتمد على ان طبيعة حالة الموازنه بين قوة العوامل البيئية المحيطة بالتربة وبين درجة المقاومة التي تبديها المكونات الأساسية لها . لذا فإن التربة في الطبيعة تبدي تباينا في معدل التكوين سواء ضمن المنطقة الجغرافية الواحدة أو بين المناطق الجغرافية المختلفة سواء ضمن وحدات التربة المتشابهة أو بين وحدات التربة المختلفة ، إذ أن معدل تكوين التربة يكون في حالته القصوى عندما تكون قوة العوامل البيئية اكبر

بكثير من المقاومة التي تبديها مكونات التربة ضد العمليات المسؤولة عن تكوين التربة ، ويقل معدل التكوين مع قلة شدة تأثير العوامل البيئية ولاسيما الخصائص المناخية والغطاء النباتي ، فضلا عن عامل الطبوغرافية والتكوين المعدني لمادة الأصل . لذا يمكن القول بان الترب في الطبيعة يمكن ان تبقى محافظة على صفاتها الرئيسية ، وذلك لطبيعة حالة التغيير التي تتعرض لها تلك الصفات بسبب تأثير العوامل الطبيعية المحيطة بها وما تسببه من نشاط لعدد كبير من العمليات البيوجينية المتنوعة في طبيعتها سواء منها الفيزيائية أو الكيميائية المسببة لحالات التغيير وبمعدلات متباينة مكانيا وزمانيا اعتمادا على طبيعة البيئه التكوينية لها .لذا فان الترب في الطبيعة تبدي اختلافا كبيرا في معدلات التكوين لها ولا يمكن تحديد رقما محدد لمعدل تكوين التربة ليكون ممثلا لجميع حالات الترب ، ويوضح الجدول(1).
(1) حالة التباين في معدل تكوين بعض وحدات الترب .

جدول 1. 1: معدل تكوين بعض وحدات الترب (Buol et al. , 1980)

| وحدة التربة | العمر الزمني(سنة) | عمق التربة (سم) | معدل التكوين (سم/سنة) |
|-------------------------|-------------------|-----------------|-----------------------|
| Entisols | 45 | 35 | 1.3 |
| Hapludalfs in Wiscansen | 264 | 7 | 3.8 |
| Hapludalfs in Iowa | 400 | 33 | 12 |
| Hapludalfs in Iowa | 2500 | 30 | 83 |
| Spodosols in USA | 1200 | 57 | 21 |
| Histosols in Wiscanson | 3000 | 200 | 15 |
| Oxisols in Africa | 75000 | 100 | 750 |

تشير النتائج الموضحة في الجدول (1.1) الى أن معدل التربة تراوح بين 1.3 سم/سنة و 750 سم/سنة لبعض وحدات الترب ، كما يلاحظ ان وحدات الترب العائدة للمجموعه العظمى Hapludalfs قد ابدت معدلات تكوين مختلفه للمناطق الجغرافيه المختلفه او ضمن المنطقه الجغرافيه الواحدة ، إذ تراوح معدل التكوين بين 3.8 سم/سنة و 83 سم/سنة .كما يلاحظ وجود اختلاف في تقييم معدل التكوين الخاصة بوحدات الترب المختلفه ، إذ تراوح بين 1.3 سم/سنة للترب حديثة التكوين العائدة لرتبة ال Entisols الى 750 سم/سنة لترب رتبة ال Oxisols . كما تشير النتائج الموضحة في الجدول (2.1) الى أن من العوامل المحددة لمعدل تكوين التربة هو معدل الفقد الذي تتعرض له الترب في طبيعته بسبب نشاط عمليات التعرية المختلفه ، إذ تبدي الترب تباين واضح في معدل الفقد لمكوناتها الرئيسية اعتمادا على العديد من العوامل ويأتي في مقدمتها نوع الاستخدام لها ، وتشير النتائج الى ان لنوع الغطاء النباتي

دورا في التأثير على ثبات واستقرار الترب على معدل فقد التربة. لقد تراوحت قيم معدل الترب المفقودة بين 0.0178 سم/سنة في حالة ترب اراضي الغابات و 9.375 سم / سنة لترب الغابات المقطوعة .

جدول 1 . 2: كمية ومعدل الفقد من ترب اراضي مختلفة الاستخدام (EPA , 1976)

| نوع الاستخدام | كمية المفقودات (طن/م ² / سنة) | معدل الفقد (سم / سنة) |
|--------------------|--|-------------------------|
| أراضي غابات | 24 | 0.0178 |
| أراضي حشائش | 240 | 0.178 |
| أراضي محاصيل | 4800 | 3.75 |
| أراضي غابات مقطوعة | 21000 | 9.375 |

و يمكن حصر أهم الأسباب المحددة لمعدل تكوين الترب في الطبيعه بالعوامل الآتية :

1 - عدم تجانس مواد الأصل parent materials المكونه للترب (الأختلاف في طبيعة التركيب الكيميائي والمعدني) سواء ضمن المنطقة الجغرافية الواحدة أو بين المناطق الجغرافيه المختلفه والذي ينتج عنه أختلاف في نوع وحدات الترب، فضلا عن الأختلاف في معدل تكوينها. وهذا يعزى الى حالة التباين في مقاومة المعادن لعمليات التجوية ، إذ تتراوح قابلية المعادن للتجوية بين السريعة الى البطيئة اعتمادا على العديد من الصفات العامة للمعادن سواء الخاصة بطبيعة التركيب الكيميائي ونوع الأواصر الرابطه او البناء البلوري الخ. هذا فضلا عن قابلية نواتج التجوية للانتقال والحركة من جزء الى آخر ضمن جسم التربة الواحده. وقد اوضح Birkland ، (1974) الى ان سبب الاختلاف بين ترب Ecralls و Boralfs الموجودة في منطقة واحدة من جبال ولاية نيومكسيكو الامريكه يعزى الى حالة الأختلاف في مكونات مادة الأصل لتلك الترب ، وأوضح ان سبب وجود الأفق الطيني نوع Argillic في ترب Boralfs وغيابه في الترب الأخرى يعزى الى ارتفاع محتوى كاربونات الكالسيوم في ترب Ecralls مقارنة بالترب الأخرى .

2 - حالة التباين في شكل الأرض Land form وما يرافقها من أختلاف في درجة أنحدار الأرض التي تعمل على حدوث أختلاف في معدل الأضافة والفقدان التي تتعرض اليها مواد تربه الأفق السطحية بفعل نشاط عمليات التعريه والترسيب، وهذا ما يؤثر بصورة مباشره على معدل تكوين الترب في المنطقه الجغرافيه الواحدة .

3 – التباين في الخصائص المناخية الدقيقة Microclimatic Conditions يعد المناخ من أهم العوامل المحددة لتكوين وتطور الترب ، وان أي تباين في الخصائص العامه له سوف يرافقها اختلاف في الحالة التكوينية والتطورية لها ، لذا نرى أن ترب المنطقة البيئية الواحدة تكون متباينة في العديد من صفاتها الاساسية بسبب حالة التباين في الخصائص المناخية الدقيقة ، فمثلا تبدي الخصائص المناخية تباينا وضحا ومؤثرا في عدد من صفات الترب المختلفة في المواقع الطبوغرافية ولاسيما في المناطق الجبلية المتباينة في الاتجاه للشمس ، إذ تبدي الترب الواقعة في الاتجاه المواجه للشمس أقل تطورا مقارنة بالترب الواقعة بالاتجاه الشمالي وذلك بسبب تأثير الخصائص المناخية الدقيقة .

4 – أصناف الغطاء النباتي Type of Vegetation Covers : تبدي الترب المتكونة تحت أغطية نباتية مختلفة تباينا في الحالة التكوينية والتطورية ضمن المنطقة البيئية الواحدة (الشكل 1 . 4) ، وذلك لتباين فعالية الاغطيه النباتية في التأثير على نوع وشدة فاعلية العمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين وتطور الترب . بصورة عامة وضمن المنطقة البيئية الواحدة ، تبدي الترب المتكونة تحت غطاء نباتي من نوع الغابات اعلى معدل لتكوين الترب مقارنة بالأغطيه النباتية الأخرى .

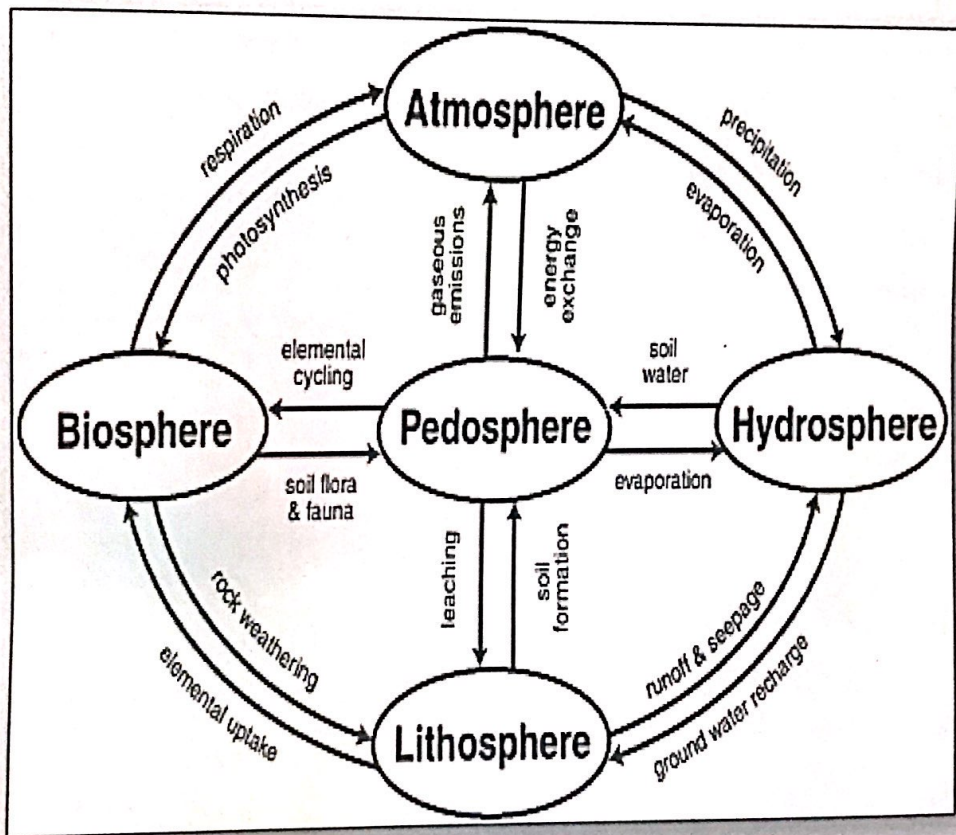


الشكل 1 . 4: التباين في طبيعة الصفات المميزه لوحداث الترب ضمن المنطقه الجغرافيه الواحدة .

المكونات الأساسية للتربة:

ان الترب بصورة عامة تتكون من مواد تمثل حالات المادة الرئيسة والمتمثلة بالمواد الصلبة والسانله والغازيه ولكل طور منها مكوناته المتباينة في النوع والكم ، وقد يتسائل بعضهم عن سبب هذه

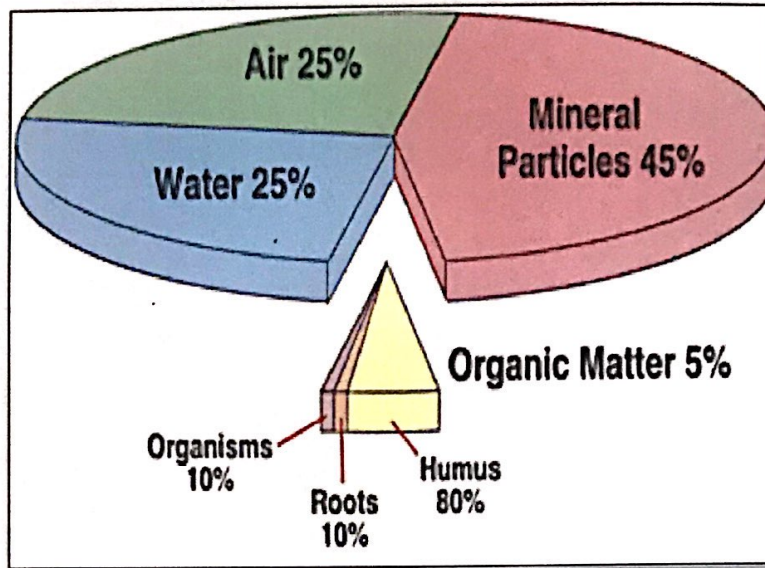
الحاله؟ وهل ان جميع الترب في الطبيعة تكون متشابهة في الطبيعة التكوينية لها في نوع ونسب مكوناتها الأساسية والسلوك العام ؟ . ان مفهوم تكوين الترب العام يشير الى ان الترب هي ناتج للتأثيرات المتداخلة بين الأغلفة الرئيسة المكونة للبيئة والمتمثلة بكل من الغلاف الصلب Lithosphere والسائل Hydrosphere والغلاف الغازي Atmosphere والغلاف الحيوي Biosphere وما ينتج عن حالة التأثير المتداخل مواد متفتته هشة ذات مكونات أساسية قابلة على أسناد حياة الكائنات الحيه التي تعيش على سطح الأرض والمتمثل بالتربة Pedosphere . والشكل (5. 1) يبين حالة التداخل بين الأغلفة البيئية المختلفة المكونه للتربة .



الشكل 5.1 : التأثير المتداخل للأغلفة البيئية المسؤولة عن تكوين التربة

يلاحظ من الشكل (5.1) وجود تأثير متبادل بين جميع الأغلفة البيئية وما ينتج عنه من تكوين الترب ، التي تتكون من مواد متباينة النوع الكم اعتمادا على شدة تأثير كل غلاف من تلك الأغلفة وما ينتج عنه من مكونات تدخل في طبيعة التركيب الداخلي للتربة . والشكل (6. 1) يبين طبيعة التوزيع الحجمي لمكونات التربة الرئيسة ، إذ تشكل المواد الصلبة بنوعها المعدنية والعضوية نسبة 50% في حين تشكل

الفراغات البينية نسبة 50 % من حجم التربة وتكون مملوءة بالماء والهواء وبنسب متباينة اعتمادا على حالة الترطيب لها .



الشكل 6.1 : التوزيع النسبي الحجمي لمكونات التربة الرئيسية

وبصورة عامة، يتكون الجزء المعدني لمكون التربة من مفصولات التربة والمتمثلة بكل من الرمل والغرين والطين وبنسب مختلفة اعتمادا على شدة تأثير عوامل تكوين التربة الطبيعية، إذ قد تزداد نسبة مفصول على حساب بقية مفصولات التربة الأخرى ومن ثم سوف يكون لها تأثير على السلوك العام للتربة فيزيائيا وكيميائيا وحيويا ناذ تتباين مفصولات التربة المعدنية في صفاتها العامة، ويوضح الجدول حالة التباين في بعض الصفات . لذا تتباين الترب في مدى ملاءمتها لنوع معين من الاستخدام اعتمادا على طبيعة مكوناتها الرئيسية وطبيعة المتطلبات الرئيسية لنوع الاستخدام المراد تنفيذه . وكما هو معلوم ، فإن المكونات المعدنية والكيميائية الرئيسية للترب تكون في الغالب موروثه من المواد الجيولوجية (مادة الأصل) التي تكونت منها التربة فضلا عن طبيعة تأثير بقية عوامل تكوين التربة الأخرى ، ومما هو معلوم ، فإن المكونات الرئيسية لمواد الأصل تتمثل بالعناصر الآتية وكما موضح في الجدول (3.1).

الجدول 3.1 : بعض الصفات المميزة لمفصولات التربة وتأثيرها على السلوك العام للتربة

| الصفة | الرمل | الغرين | الطين |
|---------------|------------|--------------|--------------|
| الحجم (ملم) | 0.05 – 2.0 | 0.002 – 0.05 | أقل من 0.002 |

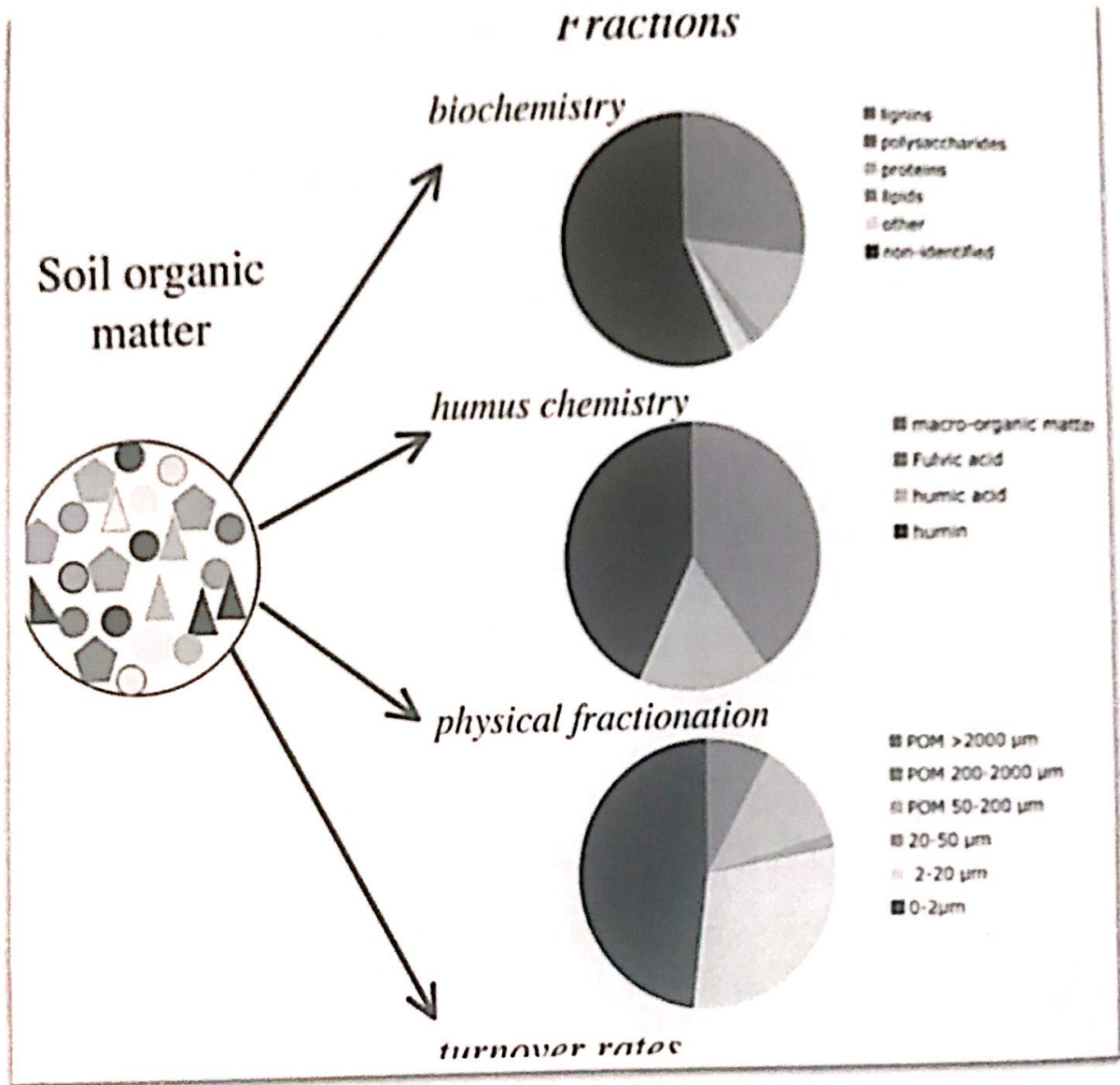
| واسطة التشخيص | العين المجردة | المجهر الضوئي | المجهر الأليكتروني |
|----------------------------------|---------------------------|----------------------|-----------------------|
| المعادن السانده | معادن أوليه | معادن اوليه و ثانويه | معادن ثانويه |
| قوة التجاذب بين حبيبات المفصول | قليله | متوسطه | عاليه |
| قوة جذب الماء | قليله | متوسطه | عاليه |
| المساحة السطحية | قليله جدا | قليله - متوسطه | عاليه - عاليه جدا |
| سعة الاحتفاظ بالماء | قليله | متوسطه - عاليه | عاليه |
| التهويه | جيدة | متوسطه | قليله |
| قابلية الأنضغاط | قليله | متوسطه | عاليه |
| مقاومة التعير في الحموضه PH | قليله | متوسطه | عاليه |
| قابلية الاحتفاظ بالماء والمغذيات | واطنه | متوسطه | متوسطه - عاليه |
| قابليتها للتعريه الريحيه | وسط | عاليه | قليله |
| قابليتها للتعريه المانيه | قليله مالم تكن رمال ناعمه | عاليه | تعتمد على درجة التجمع |
| القواميه بالحاله الرطبه | هشه | ناعمه | لزجه |
| القواميه بالحاله الجافه | هشه جدا | مسحوق مع كتل | كتل صلبه |

المصدر : Brady and Weil (1999).

أن للجزء العضوي تأثيرا كبيرا ومباشرا في السلوك العام للتربة ، وذلك لطبيعة المكونات الأساسية لها والتي تلعب دورا كبيرا في التأثير على العديد من صفات التربة سواء كانت صفات فيزيائية او كيميائية او حيوية . إذ يلاحظ من الشكل (1 . 7) ان المواد العضوية تتكون من العديد من المكونات الناتجة من تحلل المواد العضوية وتتمثل بكل من مجاميع الكمياء-الحيوية و التركيب الكيميائي لمادة الهيومس و الأجزاء الفيزيائية و معدلات التحول . ويظهر من الشكل الى وجود تباين في حالات ومكونات كل مجموعة من المجاميع المذكورة انفا مما يؤثر بشكل مباشر أو غير مباشر على السلوك العام للتربة والحالة التكوينية ، فضلا عن تأثيرها في ملاءمة الترب لنمو وتكاثر الكائنات الحية الموجودة على أو داخل جسم التربة .

عمليات تكوين التربة: Soil Formation Processes

تنشط اعداد متنوعة ولاحصر لها من العمليات الجيوكيميائية والبايولوجية على المواد الجيولوجية الموجودة في الطبقة العليا من القشرة الأرضية التي تكون في حالة تماس مباشر مع العوامل البيئية المحيطة بها ولاسيما الظروف المناخية والعوامل الحيوية ، مما تؤدي الى تحطيم وتفتيت وتحلل المواد الصخرية الصلبة وتحويلها الى مواد هشة غير متماسكة ، فضلا عن احداث العديد من التحولات الكيميائية والمعدنية للمكونات الأساسية للمواد الجيولوجية . أن حالة تكوين التربة تعد من الحالات المعقدة والمركبة وذلك لتنوع المواد المكونة لها والتي تمر بحالة تغيير مستمر مع الزمن ، فضلا عن



الشكل 1 . 7 : المكونات الأساسية للمواد العضوية في التربة (Brady and Weil, 1999).

أنها تمر بعدة مراحل متعاقبة ومتداخلة نتيجة للتداخل في طبيعة ونشاط العمليات عن تكوين المواد الأولية للتربة والعمليات البيوجينية المسؤولة عن تحويل المواد الجيولوجية إلى تربة ومن ثم تكوين تربة متباينة في درجات التطور أو التمايز في مكوناتها الأساسية المتمثلة بالأفاق . ويمكن القول ان تكوين التربة يمر بمرحلتين متميزتين في نوع العمليات التي تنشط في كل مرحلة أو في طبيعة التحولات التي يمكن ان تحدث والمرافقة لنوع العمليات . أن المرحلة الأولى تتمثل بتكوين مواد الأصل Parent Materials وذلك من في تحطيم وتفتيت المواد الصخرية بفعل نشاط عمليات التجوية المختلفة وتهيئتها

لحالة ولادة التربة من في بدء المرحلة الثانية التي تمثل نشاط العمليات البيدوجينية المسؤولة عن تكوين وتطور التربة.

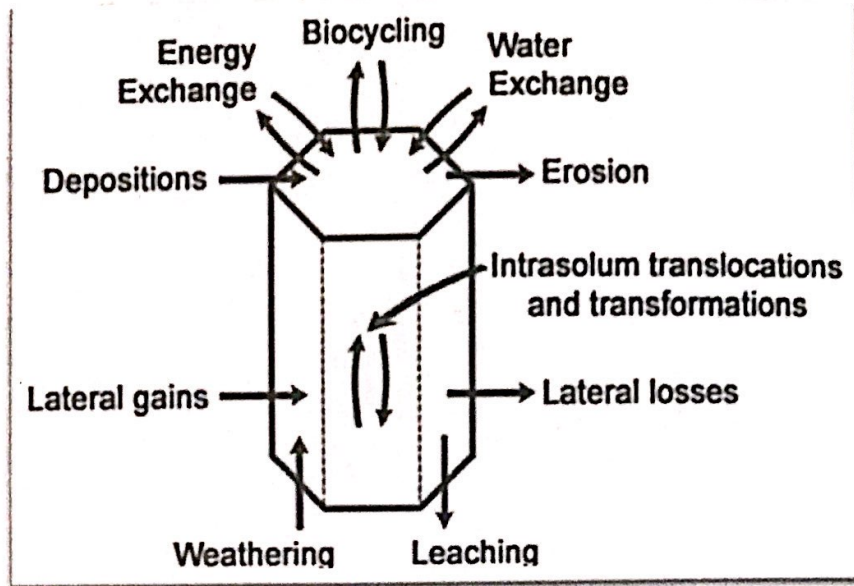
لقد اشار الباحث Simonson , 1968 الى أن الأعداد المتنوعة من عمليات تكوين التربة يمكن وضعها في اربع مجاميع رئيسة وهي :

1 - مجموعة عمليات الأضافة Additions Processes

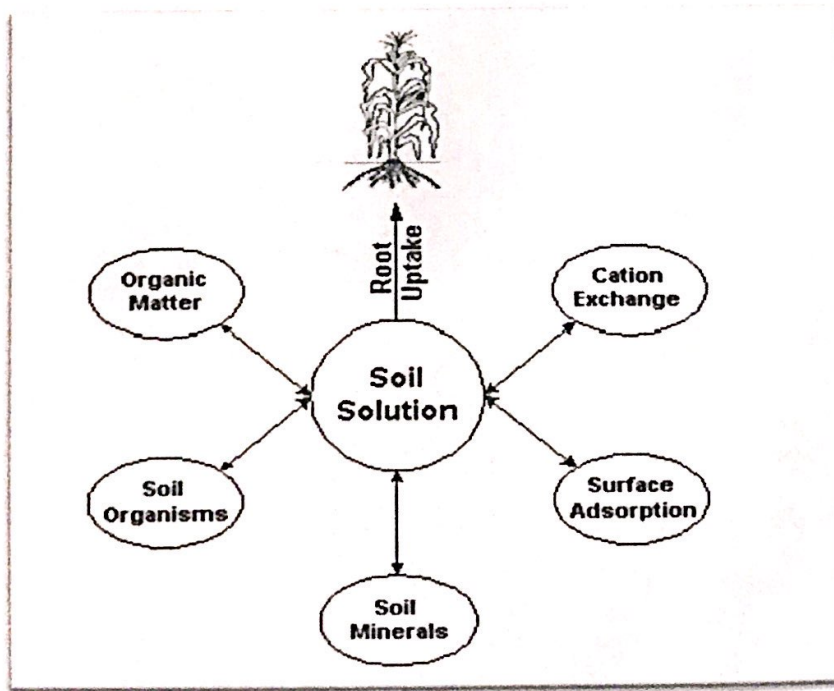
تشمل جميع أنواع العمليات التي تعمل على اضافة المواد الى جسم التربة أو الى أجزاء محددة من جسم التربة ، سواء كانت الأضافة على سطح التربة أو الاضافة الجائيه من تربة الى أخرى .إن المواد المضافة تشمل جميع حالات المادة سواء الصلبة بانواعها المعدنية والعضوية و مكونات الحالة السائلة والغازية وماحتويه من عناصر مختلفه ، كما تشمل الأضافات حالات التبادل الحراري بين مكونات الجزء الأعلى من التربة والغلاف الجوي . إذ تعمل عمليات الترسيب على اضافة المواد المعدنية والعضوية على سطح التربة المنقولة من مواقع أخرى ، في حين تضاف المخلفات العضوية بعد مواد النباتات وبقية الكائنات الأخرى ، أما المياه وما تحتويها من مواد معدنية وعضوية عن طريق مياه الأمطار أو مياه الري ، كما يمكن ان يحصل تبادل بين الغازات المكونة للغلاف الجوي ومكونات هواء التربة بسبب حالة التباين في تركيز الغازات وكذلك الحال للطاقة الحرارية . وتبين الأشكال (1.8 و 1.9) حالات اضافة المواد المختلفة الى جسم التربة ، لذا فإن مجموعة الأضافة على أنواع متعددة من العمليات المختلفة في طبيعتها الفيزيائية و الكيمايائية أو الحيوية .

2 - مجموعة عمليات الفقد Losses

تتعرض المواد المكونة لجسم التربة بأشكالها الصلبة والسائلة والغازية للفقد بسبب نشاط بعض العمليات التي تعمل باتجاه معاكس لفعل عمليات الأضافة المختلفة ، إذ يمكن ان تفقد المواد الصلبة (المعدنية والعضوية) المكونه للأفاق السطحية من جسم التربة للفقد من في عميات التعرية المائية أو الريحية ، كما يمكن أن تفقد بعض المواد الذائبة والعالقة (ولاسيما الغروية منها) وذلك عن طريق حركتها مع حركة الماء ، إذ ان محلول التربة يكون العامل الناقل لمكوناته الذائبة أو العالقة وبأنواعها المختلفة والتي تكون في حالة موازنة مع المكونات الأساسية للتربة المعدنية أو العضوية منها



الشكل 1 . 8 : التربة نظام مفتوح يسمح بحالات حركة وتبادل المكونات الأساسية له



الشكل 1 . 9 : طبيعة العلاقة بين محلول التربة ومكونات التربة الأساسية

(الشكل 1 . 9) . كما يمكن ان تفقد المواد العضوية من جسم التربة عند تعرضها للأكسدة والتحلل الفيبرياني والبايولوجي . في حين تتعرض العناصر الذائبة للفقد باتجاهات مختلفه سواء عن طريق

الامتصاص من قبل النباتات أو مع حركة الماء باتجاهات متلفه اعتمادا على فرق التركيز من جزء الى آخر او الى خارج جسم التربة .

3 - مجموعة عمليات التحول Transformation

تنشط في جسم التربة العديد من العمليات الكيميائية والبيولوجية التي تعمل على المكونات الأساسية للتربة المعدنية والعضوية منها ، وتؤدي الى حدوث تغيير في طبيعته الكيميائية للمعادن والمركبات الكيميائية المكونة لها . إذ تتعرض المواد العضوية لعمليات الأكسدة الفيزيائية والحيوية وتحولها الى نواتج متنوعة ومنها مادة الهيومس Humus الثابتة نسبيا، فضلا عن الأحماض العضوية وتحرر العناصر الغذائية المختلفة (الشكل 1 9) . كما تتعرض المكونات المعدنية الى عمليات تحلل متنوعة ولا سيما المعادن الاولية وتتحول الى معادن ثانوية ومنها الطين فضلا عن تحرر بعض العناصر المختلفة . وغالبا ما يرافق ذلك انتقال بعض نواتج هذه التحولات الى الحركة والانتقال من جزء الى آخر أو الى خارج جسم التربة ، مما ينتج عنها تكوين افاق التربة المتباينة عن بعضها البعض في بعض الصفات .

4 - عمليات النقل Translocation

تنشط مجموعة عمليات النقل في ترب المناطق الرطبة أو شبه الرطبة وشبه الجافة التي تتوفر فيها كميات من الماء الداخل الى جسم التربة ، إذ يعد الماء العامل الناقل لبعض مكونات التربة من جزء الى آخر واهيانا الى خارج جسم التربة وبدون توفر الماء في جسم التربة لا يمكن ان تتكون وتتطور الترب في طبيعته بصورة عامه ان مكونات التربة القابلة للذوبان او التي لها القابليه لتكوين محاليل عالقه او غرويه تكون عرضه للحركة والانتقال ضمن جسم التربة في حالة توفر العامل الناقل وترسيبها في بعض أجزاء مقد التربة ، وتسلك تلك المكونات تسلسلا محدد للترسيب اعتمادا على قابليتها للإذابة ، إذ تنقل المكونات الذائبة الى اعماق بعيدة عن سطح التربة وأحيانا الى خارج جسم التربة . أما المواد الغرويه سواء المعدنية او العضوية منها سوف تنقل الى أعماق أقل من الحالات الأولى .

مما تقدم ، فإن التربة تمثل نظاما مفتوحا وذلك لقابلية مكوناتها الأساسية سواء المواد الصلبة أو السائلة أو الغازية منها ، للحركة والانتقال بجميع الاتجاهات وهي عرضة للفقد أو الاضافة اعتمادا على طبيعة الظروف البيئية المحيطة بها فضلا عن الصفات الداخليه لها ، ومن ثم فإن نسب جميع تلك المكونات قابله للتغيير مكانيا وزمانيا . لذلك تعبر أجسام الترب عن أنظمة ديناميكية تمر بمراحل تكون وتطور مستمر مع الزمن . ومن أهم العمليات البيوجينية التي يمكن ان نلاحظ مظاهرها المورفولوجية

في اجسام الترب في الطبيعة والتي تعمل بصورة متداخله و مترابطة مع بعضها البعض ، إذ يمكن القول ان جميع أنواع العمليات الفيزيائية والكيميائية والبايولوجية تجري في التربة ولكن ضمن مدى محدد من النشاط اعتمادا على مدى ملائمة الظروف البيئية التي تتلائم مع متطلباتها الأساسية. وفيما يأتي البعض منها :

عملية تطور اللون الداكن Melanisation

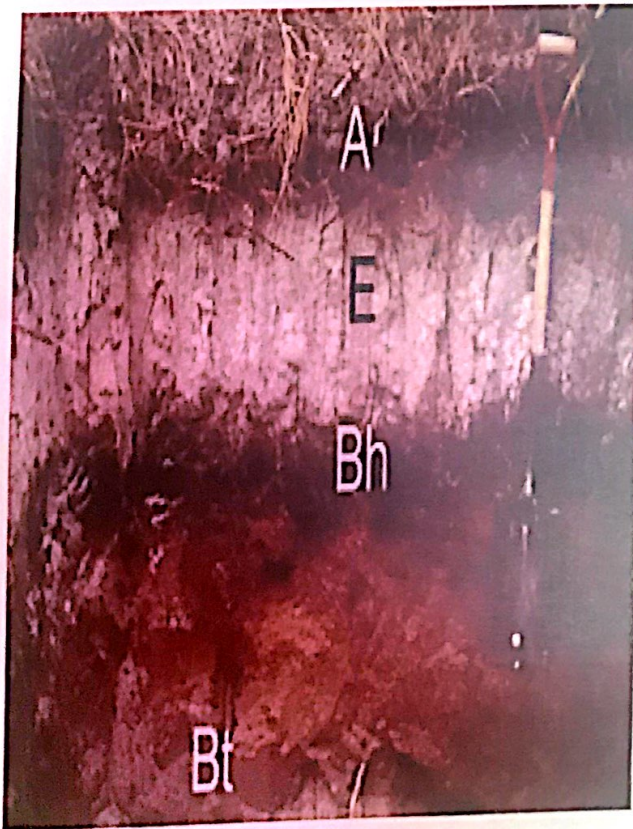
هي عملية مركبة من عدد من العمليات الفرعية المتسلسلة التي تؤدي الى تكوين اللون الداكن للجزء العلوي من مقدرات بعض الترب . أن سلسلة العمليات المرافقة لتطور اللون الداكن تتمثل بعمليات تراكم المخلفات العضوية وتحللها و خلط نواتج التحلل الداكنة اللون مع المواد المعدنية ومن ثم تكوين اللون الداكن (الشكل 10. 1) . تتطلب هذه العملية توفير ظروف بيئية ملائمة لنمو غطاء نباتي يعمل كمصدر للمخلفات العضوية ، تتمثل بمناخ شبه جاف او شبه رطب ورطب. ويمكن ملاحظة ذلك تكوين الترب التي تتميز بأحتواءها على الأفق Mollic ألسطي.



الشكل 10. 1: مظاهر نشاط عملية تطور اللون الداكن Melanisation

عملية البدزله Podsolization

عملية بيدوجينية مسؤولة عن حركة وانتقال بعض مكونات التربة من الأجزاء العليا لمقد التربة وترسيبها في الأفاق تحت السطحية ، وهي عملية شائعة الحدوث في ترب المناطق الرطبة الباردة والمتكونة من مواد أصل خشنة النسجة ، ومن أهم مظاهرها تكوين الأفاق تحت السطحية ولاسيما الأفق سبونك Spodic Horizon مع أو من دون أفق الغسيل ألبك Albic Horizon (الشكل 1 . 11)، أي انها عملية مركبة يشترك فيها عدد من العمليات الأخرى ولاسيما عمليات الغسل leaching و عمليات التجوية والتحلل للمواد المعدنية والمخلفات العضوية المتراكمة على سطح التربة وما تنتج عنها من تكوين بعض الأحماض العضوية التي تكون مركبات معقدة مع أكاسيد الحديد ، وهذه المركبات تكون لها القابلية للحركة مع حركة الماء الى الأسفل ، تنشط هذه العملية في ترب المناطق البيئية الرطبة الباردة نسبيا وتحت غطاء نباتي في الغالب من نوع الغابات الذي يساعد على نشاط عمليات الغسل وما يرافقها من حركة ونقل لنواتج عمليات التجوية والتحلل لمكونات التربة الرئيسية وتجمعها في بعض الأفاق تحت السطحية مكونة افق الكسب تحت السطحي نوع (Bhs) Spodic الغني بتجمعات المواد العضوية مع أو من دون أكاسيد الحديد .



الشكل 1 . 11 : المظاهر المورفولوجية لنشاط عملية البدزله Podsolization

عملية الترزة Lateralization أو إزالة السليكون Desilecation

وهي العملية المسؤولة عن إزالة السليكون من مقد التربة نتيجة لنشاط عمليات التجوية والغسل بدرجة عالية إذ تؤدي الى تحطيم وتحلل اغلب المعادن غير المقاومة للتجوية وإزالة نواتج التجوية ومن ثم سيادة المواد المقاومة لعمليات التجوية والغسل والمتمثلة بدرجة رئيسة بأكاسيد الحديد التي تساعد على تطور اللون الاحمر لجميع أجزاء مقد التربة فضلا عن تكوين الأفق تحت السطحي (Bs) Oxic Horizon الغني بتراكم اكاسيد الحديد او تكوين ظاهرة Plintonithit (الشكل 12. 1). وتنشط هذه العملية في ظروف بيئية رطبة حاره وممثلة للظروف الأستوائية التي تسود فيها الاغطية الغابائية وذات ترب خشنة النسجه وحامضية وفقيرة بالعناصر الغذائية .

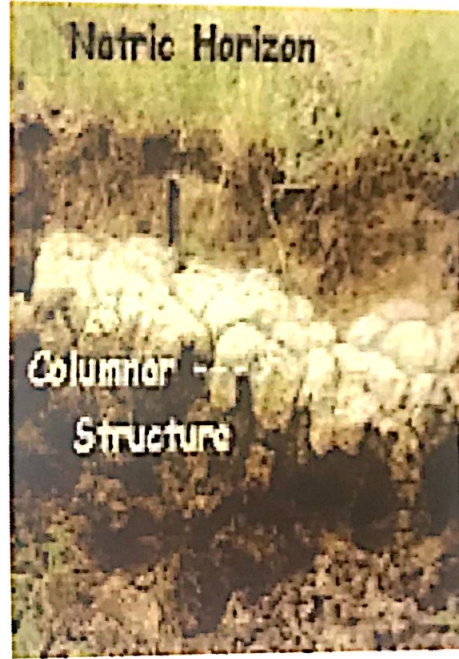
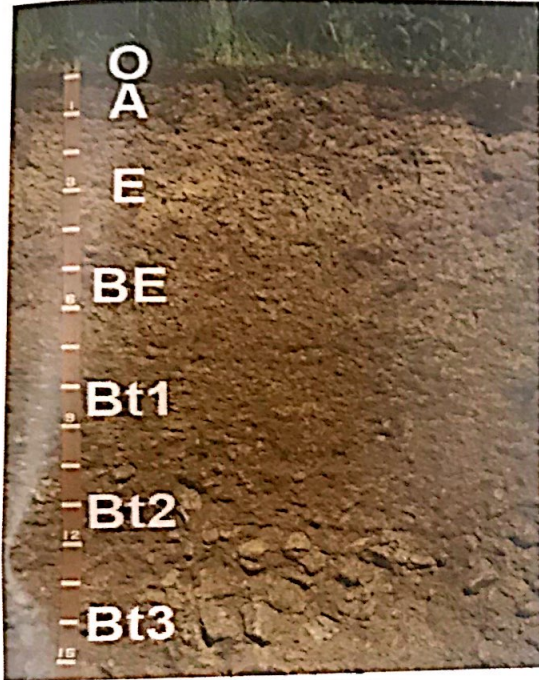


الشكل 12. 1: المظاهر المورفولوجية لعملية الترزه Lateralization

عملية الكسب Illuviation

وهي من العمليات البيدوجينية المسؤولة عن تكوين أفاق الكسب ولاسيما الطينية منها ، لذا فإنها تنشط في ترب المناطق الرطبة وشبه الرطبة التي تساعد على توفير كميات من المياه التي تعمل على إزالة المواد المعيقة لحركة المعادن الطينية كمرحلة اولية ممهدة لبدء حركة وانتقال الطين من جزء الى

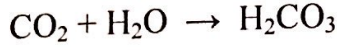
آخر ضمن مقد التربة ، ولاسيما من الأفاق السطحية التي تدعى بأفاق الفقد Eluvial Horizon نتيجة لتأثرها بنشاط عمليات الفقد eluviation process لبعض المكونات الأساسية وتمجمعها في الأفاق تحت السطحية أو ما يسمى بأفاق الكسب من نوع Bt (الشكل 1. 13). يمكن ان تنشط هذه العمليات تحت اغطية نباتية مختلفة، ويمكن أن تؤدي الى تكوين بعض الأفاق الطينية ومنها الأفق ارجلك Argillic Horizon أو أنواع أفاق طينية أخرى .



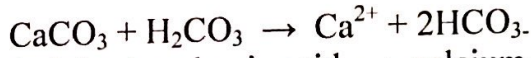
الشكل 1. 13: المظاهر المورفولوجية لعملية الكسب Illuviation

عملية التكلس Calcification :

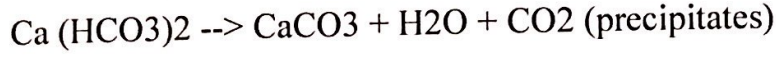
عملية التكلس من العمليات النشطة في ترب المناطق الجافة وشبه الجافة وشبه الرطبة التي تعمل على إعادة توزيع معادن الكربونات في جسم التربة ، وهي تمثل ترسيب وتجمع لمعادن الكربونات في جزء معين من مقد التربة ، وفي الغالب تؤدي الى تكوين بعض الأفاق تحت السطحية الغنية بتجمعات معادن الكربونات والمتمثلة بالأفق كالسيك Calcic والأفق الكلسي المتصخر Petrocalcic (الشكل 1. 14). إن معادن الكربونات ولاسيما معادن الدولومايت والكالسايت تعد من المعادن القليلة الذوبان في الماء ، ولكن في حالة توفر بعض العوامل المساعدة ومنها وجود كميات من غاز ثاني أوكسيد الكربون CO2 مع توفر كميات من المياه سوف تساعد على تكوين وسط حامضي يعمل على إذابة معادن الكربونات ولاسيما معدن الكالسايت في الأجزاء العليا من مقد التربة المتأثرة بنشاط الأحياء :



(carbon dioxide + water → carbonic acid)

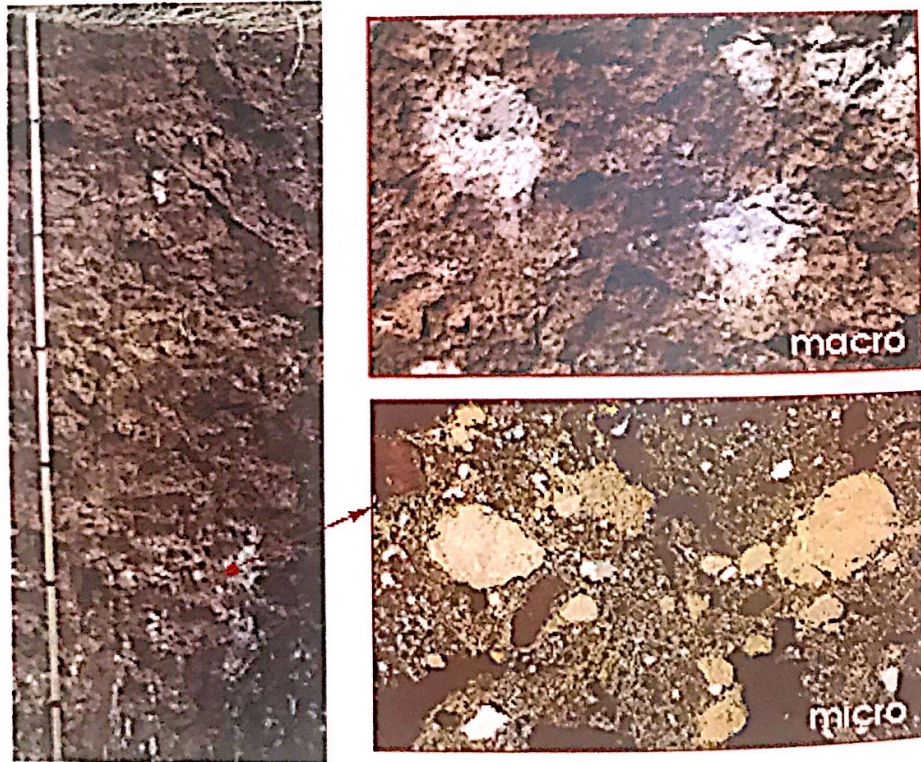


(calcite + carbonic acid → calcium + bicarbonate) (Soluble)



- CO₂

إن إذابة الكربونات وحركتها تتمثل بنشاط عملية إزالة التكلس Decalcification إلى أعماق بعيدة نسبياً من سطح التربة وتبدأ بالترسيب عندما يقل تركيز أي من الماء أو ثاني أكسيد الكربون مما يساعد على تراكم الكربونات وتكوين أفق غني بمعادن الكربونات المكتسبة في أعماق مختلفة اعتماداً على مدى توفر العوامل المساعدة لإذابة ونقل معادن الكربونات، ومن أهم المظاهر المورفولوجية لنشاط هذه العملية هو وجود تجمعات الكربونات بيضاء اللون بأشكال مختلفة منها المسحوق الناعم أو الأشكال الخيطية أو عقد صلبة بأحجام مختلفة (الشكل 14.1).



الشكل 14.1: المظاهر المورفولوجية لعملية التكلس Calcification

عملية التملح Salinization:

من العمليات الشائعة النشاط في ترب المناطق الجافة وشبه الجافة ، كما يمكن ملاحظتها مظاهرها المورفولوجية في بعض ترب المناطق شبه الرطبة والتي تتمثل بتراكم الأملاح الذائبة ولاسيما في جزء أو معظم أجزاء جسم التربة وذلك بسبب تداخل العديد من العوامل الطبيعية والبشرية ، تتمثل تلك العوامل بظروف الجفاف و حالة الصرف الرديء وارتفاع المياه الأرضية ، فضلا عن عامل سوء الاستخدام والأدارة مما يساعد على تراكم الأملاح الى المستوى الذي يوفر شروط تكوين الآفاق الملحية (Bz) Salic (الشكل 1 . 15) .

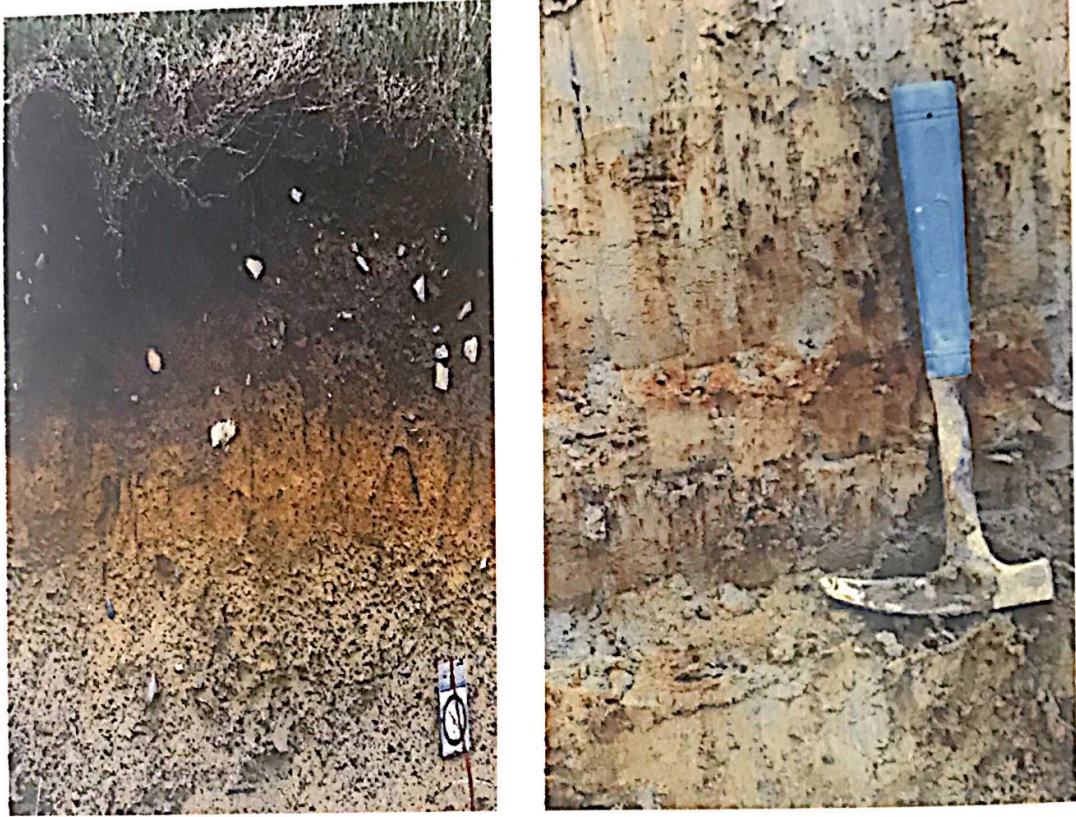


الشكل 1 . 15: المظاهر المورفولوجية لعملية التملح Salinization

عملية الأختزال Glyzeiation :

من العمليات الشائعة الحدوث في الترب التي تتعرض لعملية التشبع بالماء وتحت الظروف اللاهوائية التي تساعد على نشاط عمليات أختزال لبعض الايونات ذات التكافؤ المتعدد ومنها الحديد والمنغنيز وتحويلها من حالة تكافؤية الى أخرى أكثر ثبات تحت الظروف اللاهوائية ، إذ تؤدي عمليات أختزال المركبات الحاوية على ايونات الحديدك Fe^{+3} وتحويلها الى ايونات الحديدوز Fe^{+2} الى

تطور ظاهرة التبقع ذات اللون الأخضر المزرق أو الرصاصي في حين تؤدي عمليات اختزال ايونات المنغنيز الى تطور التبقعات البنية الداكنة في جسم التربة ، أن وجود هذه المظاهر المورفولوجية في بعض الترب تعكس بعض الحالات ومنها رداءة حالة البزل الطبيعي مع سيادة أصناف النسجة الناعمة أو ارتفاع مستوى المياه الأرضية نتيجة لتأثير الموقع الطبوغرافي الذي توجد فيه بعض الترب (الشكل 16.) .



الشكل 16. 1 : المظاهر المورفولوجية لعملية الأختزال Glezaition

توجد العديد من العمليات البيوجينية الأخرى التي لا حصر لها ، تحدث في ترب المواقع البيئية المختلفة وتترك بعض المظاهر المورفولوجية على جسم التربة مشيرةً الى تأثير العوامل البيئية السائدة في تلك المواقع ، ويمكن استخدام تلك المظاهر دليلاً للتمييز والفصل بين وحدات الترب ، فضلاً عن التنبؤ بطبيعة الجانب الوراثي الذي مرت به تلك الترب .

الفصل الثاني

مورفولوجية الترب Soil Morphology

المفهوم :

أن مصطلح المورفولوجي Morphology اشتق من اللغة اليونانية ، و يتكون من مقطعين الاول Morphe و يعني الهيئة او الشكل وكلمة Logy التي تعني علم ، اي أن المورفولوجي يعني علم الهيئة أو الشكل ، وأما مورفولوجية التربة Soil Morphology فهو أحد فروع علم التربة الذي يهتم بدراسة المظاهر المورفولوجية لجسم التربة كوحدة متميزه عن بقية اجسام الترب الأخرى ، وتقسيماته الرئيسية والمتمثلة بالأفاق التي تختلف عن بعضها البعض في عدد من الصفات العامه للتربة ، والتي تعكس الحالة التكوينية والتطورية الناتجة من تأثير نوع او مجموعة من العمليات البيدوجينية والتي تعكس طبيعة العوامل البيئية المحيطة بالتربة .

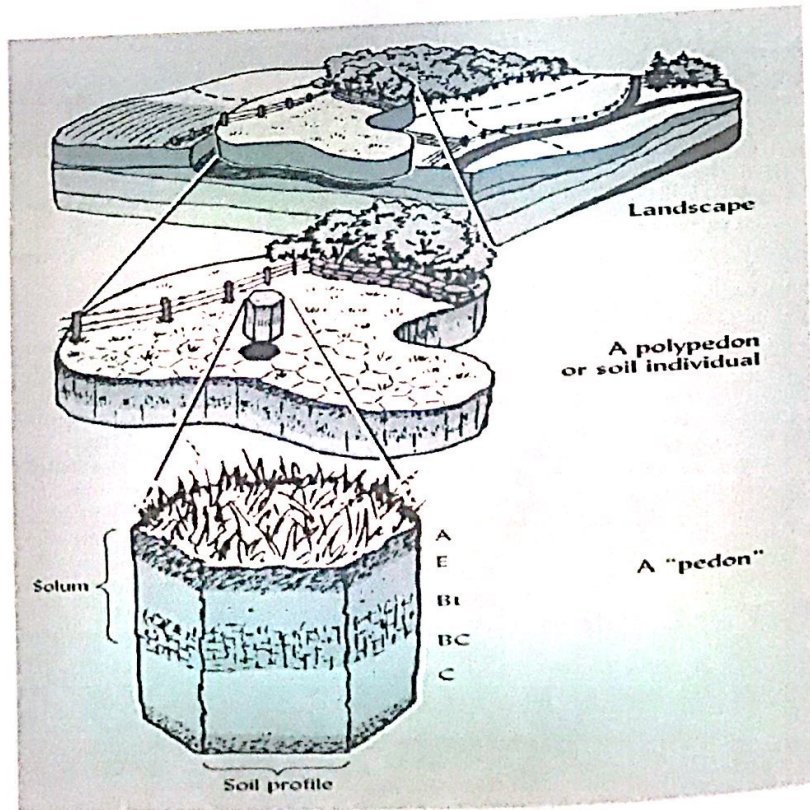
يهدف علم مورفولوجية التربة الى تشخيص الصفات التي يمكن ملاحظتها وتشخيصها حقليا باستخدام حواس الأنسان الرئيسية مع الأستعانة ببعض الوسائل المساعدة في بعض الحالات أو إجراء بعض القياسات المختبرية ، و يمكن القول أن الصفات المورفولوجية المعبرة عن نشاط بعض العمليات البيدوجينية يمكن أن تقسم الى مجموعتين رئيسيتين أعتادا على أمكانية تشخيصها حقليا وهي : الصفات المورفولوجية الكبيرة Macromorphological properties التي تشمل صفات التربة جميعها التي يمكن تشخيصها حقليا باستخدام الحواس الرئيسية و من دون الأستعانة بالوسائل المساعدة والتي تتمثل بنوع وطبيعة ترتيب الأفاق المكونه لمقد التربة والصفات الخاصة بكل أفق ومنها صفة اللون والبناء والنسجة والقواميه والمساميه وتوزيع الجذور فضلا عن طبيعة الحدود الفاصله بين الأفاق المكونه لمقد التربة . أما المجموعة الثانيه من الصفات المورفولوجية فتدعى بالصفات المورفولوجية الدقيقة Micromorphological properties التي تتم عملية تشخيصها باستخدام بعض الوسائل المساعدة ومنها وسائل التكبير المتمثله بالعدسات اليدويه وبعض أنواع المجاهر المستطبقه التي تحتاج الى عمل الشرائح الرقيقة للتربة غير المستثارة Thine Section التي تساعد على تشخيص بعض الصفات ومنها المساميه من حيث النوع والشكل والحجم فضلا عن التراكيب المورفولوجية المرافقه لحركة وانتقال

بعض مكونات التربة من الأجزاء العليا لمقد التربة الى الآفاق تحت السطحية ومنها الأغشية الطينية وغيرها من مكونات التربة الأخرى والتي تدعى بالكويوتان Cutans .

ان الدراسات المورفولوجية بأنواعها المختلفة تعطي أهمية كبيرة من المختصين في مجال نشوء وتصنيف التربة ، لأنها تعد من أهم الوسائل الفعاله لكشف اسرار وخصائص الكائن المخفي في الطبيعه المتمثل بالتربة ومن ثم فهم الطبيعة التكوينية والعوامل والعمليات المؤثرة في تكوينها في تاريخها السابق . أن نوع وترتيب الآفاق المكونة لمقد التربة وطبيعة الصفات المميزه لكل أفق يعكس طبيعة الظروف البنينية التي مرت بها التربة في العمر الزمني لكل وحدة تربيه . لغرض الوصول الى تلك الحقائق لابد من توفر الملاكات العلمية المؤهلة لتشخيص ووصف تلك الصفات وربطها بالمتطلبات الأساسية اللازمة لتكوينها وتطورها .

بعض المفاهيم الخاصة بدراسة التربة:

في هذا المجال لابد من التعرف على بعض المفاهيم ذات العلاقة بدراسة التربة ومنها مبينة في الشكل (1. 2) والمتمثلة بمنظور الأرض Landscape ومكوناتها الداخلية ومنها البيدون المتعدد Polypedons ولبيدون Pedon و أجزاءه الرئيسية .



الشكل 1. 2 : منظور الارض Landscape ومكوناته الرئيسية.

منظور الأرض Landscape :

يمثل منظور الأرض أو هيئة الأرض طبيعة شكل الأرض الخارجية والداخلية التي يمكن تشخيصها حقليا باستخدام وسائل البصر، إذ يتكون الجزء الداخلي من سلسلة مستمرة من الأجسام المترابطة التي تمثل وحدات الترب المتميزة عن بعضها البعض ببعض الصفات الأساسية لها وأن أصغر وحدة حجمية يمكن أن تمثل التربة تدعى بالبيدون pedon .

البيدون Pedon :

اصغر وحدة حجمية ذات مساحة سطحه تتراوح بين 1 و 10 م² ، له صفات يمكن تصنيفها وتمثل جسم التربة ذو الأبعاد الثلاث ، يتكون من عدد من الأوجه التي تمثل مقد التربة Soil profile .

مقد التربة Soil Profile :

يعد مقد التربة الوحدة الأساسية لدراسة التربة ، لكونه يمثل المقطع العمودي في جسم التربة ويمتد من نقطة تلامس مكونات التربة مع الهواء الجوي أو مع الماء إذ تتعرض التربة للتغدق لمدة في السنة ، ويمتد الى الطبقات الصخرية إذا كانت الترب ضحلة أو الى عمق مترين إذا كانت التربة عميقة . ويتكون المقد من عدد من الأفاق أو الطبقات التي تتميز عن بعضها في عدد من الصفات الأساسية لها سواء كانت مورفولوجية أو فيزيائية أو كيميائية ، إذ أن الأفق يمثل طبقة غالبا ما تكون موازية لسطح الأرض له صفات تختلف عن صفات الأفاق التي فوقه أو تحته .

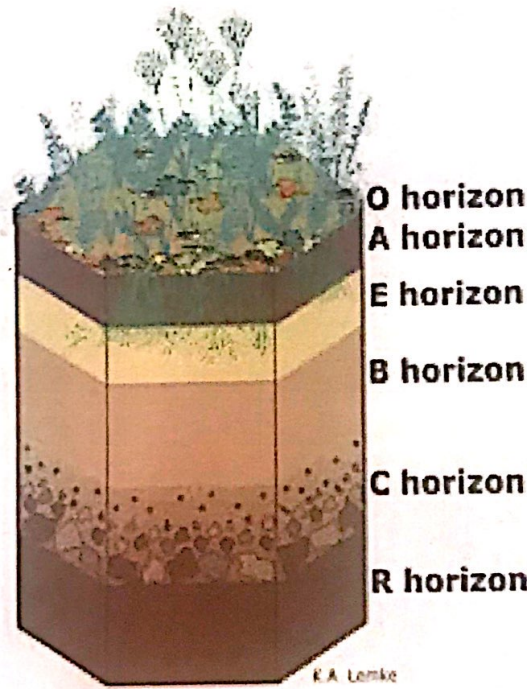
الأفاقية Horizonization :

ويقصد بها تمايز الأفاق المكونة لمقد التربة بشكل واضح نتيجة لنشاط بعض العمليات البيوجينية في جسم التربة ، أن نوع وسمك وترتيب الأفاق المكونة لمقد التربة يختلف من تربة الى أخرى اعتمادا على طبيعة وشدة العمليات البيوجينية المؤثرة في تكوين التربة و العوامل البيئية المحيطة بها . بصورة عامة ، تتمثل مجاميع الأفاق الرئيسية المكونة لمقد التربة بالأنواع الموضحة بالشكل (2.2) وكما أوضحها العاملون في مسح التربة (Soil Survey Division Staff,2017) والتي قد توجد جميعها أو بعضها في التربة الواحدة :

0 مجموعة الأفاق العضوية التي تتكون بصورة رئيسة من تراكم المواد العضوية ، وتقسم الى ثلاثة أنواع فرعية اعتمادا على درجة تحلل المواد العضوية .

L مجموعة من الأفاق او الطبقات المتكونة من المواد المعدنية أو العضوية Liminic الناتجة من تراكم الترسبات المائيه أو من في نشاط الأحياء المائيه ومنها الطحالب و الأعفان، أو من النباتات المائيه الداخليه ، و توجد هذه الأفاق أو الطبقات فقط في الترب العضوية Histosols .

V مجموعة الأفاق المعدنية التي تتكون عند السطح او تحت الطبقات الصخريه، أو القشرة الفيزيائية أو الحيوية. تتميز هذه الأفاق بسيادة المسامات البينييه من نوع المفصص Vesicular و تحتوي على البناء من نوع الصفائحي او العمودي ، توجد في الترب المتكونة من المواد الرسوبيو الريحية الغرينية أو الرملية الناعمة .



الشكل 2 . 2 : الأفاق الوراثة الرئيسية المكونة لمقد التربة

A مجموعة الأفاق المعدنية المتكونة عند السطح أو تحت الأفق O والتي تتميز باللون الداكن بسبب تراكم المواد العضوية المتحللة المخلوطة مع المواد المعدنية. وغالبا ما تكون عرضة لفقدان المواد الغروية ولا سيما المعادن الطينية والمواد العضوية المتحللة، فضلا عن أكاسيد الحديد نتيجة لنشاط العمليات البيوجينية فيها . ويمكن أن تقسم الى عدد من الأنواع الفرعية اعتمادا على درجة ومرحلة التطور التي مرت بها التربة .

E مجموعة الأفاق المعدنية التي تتميز باللون الفاتح و النسجة الخشنة نتيجة لفقدان المواد العضوية والمعادن الطينية وأكاسيد الحديد وزيادة محتوى مفاصولات التربة الخشنة النسجة، بفعل عمليات الغسل والفقد .

B مجموعة الأفاق المعدنية تحت السطحية الغنية بالمواد المنقولة من الأفاق السطحية ومنها الأفاق A و V و E ومنها المعادن الطينية و المواد العضوية و أكاسيد الحديد، فضلا عن معادن الكربونات والكبريتات . وتحتوي على بعض الدلائل البيدوجينية التي تؤكد حدوث نقل وترسيب للمواد الغروية والمتمثلة بوجود الأغشية المختلفة والمتكونة بفعل نشاط بعض العمليات البيدوجينية ، وتقسم الى عدد من الأنواع الفرعية اعتمادا على نوع المكونات المكونة له والتي تعكس الحالة التطورية للتربة.

C مجموعة الأفاق المعدنية الممثل للمواد المولده للتربة Parent Material والتي لا تحتوي على صفات الأفاق التي اعلى ومنها افاق O و A و V و E و B .

R الأفاق الممثلة للطبقات الصخرية التي لم تتأثر بعمليات التجوية المختلفة .

W يشير الى وجود طبقة الماء في جسم التربة او تحتها . ويوضح الرمز Wf الى وجود طبقة مائية متجمدة (الشكل 2 . 3)، في حين يشر الرمز W الى وجود طبقة المياه غير المتجمدة.



الشكل 2 . 3 : مظاهر الطبقات المائية المتجمدة او غيرها

C مجموعة الأفاق المعدنية الممثلة للمواد المولده للتربة Parent Material

R الأفاق الممثلة للطبقات الصخرية التي لم تتأثر بعمليات التجوية المختلفة .

هذه المجاميع الرئيسية للأفاق المكونة لمقدرات الترب يمكن ان تقسم الى مجاميع أخرى بطرائق عدة ومنها ما يأتي :

1 - حسب موقع الأفاق ضمن المقد ، إذ تقسم الأفاق الى مجموعتين :

أ - الأفاق السطحية التي تكون في حالة اتصال مباشر مع الظروف البيئية المحيطة بالتربة وتشمل على كل من مجموعة الأفاق العضوية (O) في حالة وجودها في مقد التربة ، فضلا عن مجموعة الأفاق المعدنية نوع A .

ب - مجموعة الأفاق تحت السطحية التي لا تكون في حالة اتصال مع الظروف البيئية المحيطة بالتربة وتشمل على مجموعة الأفق B و C .

2 - حسب العمليات البيدوجينية المؤثرة فيها ، إذ تقسم الأفاق الى :

أ - مجموعة أفاق الفقد Eluvial Horizons : وتضم مجموعة الأفاق العضوية (O) والمعدنية (A) التي تتعرض بعض مكوناتها للانتقال منها الى أعماق مقد التربة نتيجة لنشاط بعض عمليات الفقد Eluviation .

ب - مجموعة أفاق الكسب Illuvial Horizons : تتمثل بالأفاق التي تتكون لتجمع مواد التربة المفقودة من الأفاق العليا لمقد التربة وتضم مجموعة الأفق B المتنوعة .

3 - حسب طبيعة المكونات السائدة : و تقسم الأفاق المكونة للأفاق الى :

أ - الأفاق العضوية (O) Organic Horizons :

وتضم مجموعة افاق التربة التي توجد في الجزء العلوي من مقد التربة وفوق الأفاق المعدنية ، إذ تتكون من تراكم المخلفات العضوية وبدرجات مختلفه من درجات التحلل، تتراوح بين القليلة التحلل الى عالية التحلل الى الدرجة التي لايمكن التعرف على اصل تلك المخلفات ،لذا تقسم تلك الأفاق الى ثلاثة أنواع وهي : Oa , Oe , Oi حيث تزداد درجة التحلل بالتتابع . أن الشرط الأساسي لتكون الأفاق العضوية أن لا يقل محتوى المادة العضوية فيها عن 20 % إذ كان محتوى الطين فيها قليلا جدا ،

وعلى أكثر من 30 % مادة عضوية إذا كان محتوى الطين أكثر من 50 % في الجزء المعدني ، وان تتعرض لعملية التشبع بالماء لمدة في السنة . أن زيادة محتوى المادة العضوية في تلك الأفاق سيكون العامل المحدد للسلوك العام وطبيعة الأستخدام الذي يمكن ان تستخدم له التربة (الشكل 2 . 4).



الشكل 2 . 4 : أنواع الأفاق المكونة لمقد التربة وبحسب طبيعة المكونات الأساسية

ب - الأفاق المعدنية Mineral Horizons :

تضم مجموعة الأفاق المعدنية المكونة لمقد التربة التي لا تنطبق عليها شروط تكوين الأفاق العضوية ، أي التي تحتوي على أقل من 30 % مادة عضوية إذا كان محتوى الطين فيها أكثر من 50 % أو أقل من 20 % إذا كانت ذات محتوى واطيء من الطين . تشمل مجاميع الأفاق الآتية :

مجموعة الأفق A :

تتمثل بمجموعة الأفاق المعدنية المتكونة عند سطح التربة بدرجة رئيسة أو تحت الأفق العضوي (O) وتتكون من المواد المعدنية، فضلا عن المواد العضوية الناتجة عن تحلل جذور النباتات المختلفة وبقية المصادر الأخرى ، ولكن ليس الى المستوى الخاص بالأفاق العضوية، و تتميز هذه المجموعة من الأفاق باللون الداكن وأن موادها تكون عرضة للفقد بسبب تأثير بعض العمليات البيولوجية ، وفي

الغالب تتحرك الى الأجزاء تحت السطحية من مقد التربة وتؤدي الى تكوين آفاق أخرى ، وتقسم هذه المجموعة الى عدد من الآفاق ومنها :

الآفق A1 : وهو الآفق الاعلى من الآفاق المعدنية العائدة لمجموعة الآفاق A الذي يتميز بتجمعات المواد العضوية المتدبلة المخلوطة مع المكونات المعدنية مما يساعد على اعطائه اللون الداكن مقارنة بالآفاق التي تليه ، وغالبا ما يطلق عليه بالترب العليا Topsoil ذات البناء الحبيبي Granular Structure ، ويمكن أن يقسم هذا الآفق الى عدد من الآفاق الثانوية له اعتمادا على مرحلة تكوين وتطور التربة ومدى نشاط العمليات البيدوجينية والعمر الزمني للتربة ، إذ يمكن أن يقسم الى : A11 , A12 , A13 .

الآفق E : أو أفق الغسيل، و تتعرض مكوناته الغروية المتمثلة بالمعادن الطينية والمواد العضوية المتحللة فضلاً عن أكاسيد الحديد والألمنيوم للفقدان بسبب نشاط عمليات الغسل Leaching process مما تساعد على زيادة تركيز أكاسيد السليكون المتمثلة بمعادن الكوارتز ، لذا يتميز هذا الآفق بالنسجة الخشنة واللون الفاتح فضلاً عن البناء الصفائحي .

الآفق A3 : أفق معدني أنتقالي بين الآفاق A و الآفق B ذو صفات مشابهة لصفات كل من الآفاق A و الآفق B ويمكن أن يوجد في حالة وجود الآفق B .

الآفق AB : أفق معدني أنتقالي بين الآفاق A و B جزؤه العلوي ذو صفات مشابهة لصفات الآفق A ولكن لا يمكن فصله كأفق A3 .

الآفق A&B : أفق معدني ذو صفات تؤهله أن يسمى بالآفق E لكنه يحتوي أجزاءً نسبتها الحجمية أقل من 50 % مقارنة لصفات الآفق B .

الآفق AC : أفق معدني أنتقالي بين الآفاق A و الآفق C ذو صفات مشابهة لكل من الآفاق A و الآفق C ولكن من دون وجود سياده لأي من تلك الآفاق .

مجموعة الآفاق B :

وهي مجموعة الآفاق المعدنية التي تدعى أحيانا بالترب التحتية Subsoil التي تتكون تحت الآفاق A , E or O والتي تبدي واحداً أو أكثر من الحالات الآتية :

1 - تركيز المواد المكتسبة لكل من الأطيان السيلكاتية ، والحديد و الألمنيوم و الدبال و الكربونات و الجبسم او السلكا سواء بصورة منفردة أو أكثر من حالة .

2 - وجود دلائل إزالة او اضافة الكربونات .

3 - تركيز الأوكاسيد المتبقية .

4 - وجود الأغشية الخاصة بالأوكاسيد السداسيه التي تعمل على تقليل قيمة قويم اللون Colour Value وزيادة قيمة الشدة اللونية Chroma أو أحمرار الطول الموجي Hue .

5 - التحولات التي تؤدي الى تكوين الأطيان السلكاتيه أو الأوكاسيد أو الأثنين معا التي تؤدي الى تكوين البناء الكتلي الحاد الزوايا أو البناء العمودي prismatic .

6 - وجود الأختزال القوي .

ويمكن ان يقسم الأفق B الى اعداد من الأقسام الثانوية تعكس الحالة التطورية والتكوينية التي مرت بها التربة نتيجة لتأثير العوامل البيئية المحيطة بكل وحدة تربه ونشاط العمليات البيوجينية ، ومن تلك الأنواع من هذا الأفق ما يأتي :

الأفق B1 : من الأفق المعدني تحت السطحية الانتقاليه بين الأفق A و الأفق B أو بين الأفق B و الأفق E و يحتوي على صفات مشابهة لصفات الأفق B2 و صفات الأفق A1 أو الأفق E ، يتميز هذا الأفق ببناء كتلي عديم الزوايا Sub angular blocky

الأفق B2 أفق معدني تحت السطحي غني بتجمعات المواد المكتسبه والمنقوله من الأفق العليا نتيجة لتعاقب عمليات الفقد والكسب في الترب الحاوية عليه (eluviation & Illuviation) والتي تمثل بالمعادن الطينية وأكاسيد الحديد والألمنيوم والمواد العضوية ، فضلا عن الكربونات والجبسم ، مجتمعة أو منفردة ، ويتميز هذا الأفق ببناء كتلي حاد الزوايا ويمكن أن يقسم الى عدد من الأفق الثانوية الأخرى اعتمادا على درجة تطور التربة ومنها : B21 , B22 , B23 .

الأفق B3 افق معدني تحت السطحي أنتقالي بين الأفق B2 و الأفق C أو R و يحتوي على الصفات المكتسبة من الأفق B2 مع وجود بعض الصفات الخاصة بالأفق الذي يأتيه ، ويتميز بأنخفاض محتواه من الطين وقلة دكونة اللون فضلا عن ضعف البناء .

الأفق أو الطبقة C يتكون من مواد معدنية غير متأثرة أو متأثرة قليلا بنشاط العمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين التربة، وفي الغالب يمثل مادة الأصل لمستتربة التربة (Soil Solum) ، وتكون المواد المكونة لهذا الأفق غير متشابه لمكونات الأفق A, O, E أو B ، ومواده تمثل المواد الجيولوجية المتنوعة المصادر .

ترميز الأفق الرئيسية :

تضاف بعد رموز الأفق الرئيسية (O , A ,V,E, B ,C) المكونة لجسم التربة والمتمثل بالمقد ، للتعبير عن بعض المظاهر المورفولوجية للعمليات البيوجينية التي اثرت في تكوين وتطور التربة . تكتب الحروف المضافة بالحروف الصغيرة وبجميع الحروف الأبجدية ، وكما موضح في أدناه وبحسب ما جاء في (2014) Soil Survey Staff:

a يضاف بعد رمز الأفق العضوي O فقط ليعبر عن وجود تراكم للمخلفات العضوية المتعرضة لعمليات التحلل بدرجة عالية إذ لا يمكن التعرف على أصل مصدر المخلفات العضوية .

b يستخدم هذا الرمز في حالة الترب المعدنية فقط للإشارة الى وجود الترب المدفونه ، و يضاف بعد جميع الأفق الرئيسية والتي قد تكونت من مواد أصل للافاق التي فوقها او لا .

c يشير هذا الرمز الى وجود تجمعات للمتصلبات او العقد Concretions or nodules وان المواد المتصلبه تتمثل بالحديد و المنيوم و منغنيز ، او التيتانيوم ولا يمكن أن تكون من السلكا او الدولومايت أو الكالسايت أو الأملاح الذائبه .

co يضاف هذا الرمز مع الطبقة L للإشارة الى وجود طبقة الليمونايت limnic layer .

d يشير هذا الرمز الى وجود عوائق فيزيائية physical Root restriction لنمو الجذور من النوع غير المتصلبة الناتجة من نشاط الإنسان التربة للأغراض المختلفة ، ومنها تكوين طبقة تحت المحراث .

e يضاف هذا الرمز بعد رمز الأفق العضوي O فقط للإشارة الى ان المكونات العضوية تعرضت للتحلل بدرجة متوسطة، وان الألياف المكونة للمواد العضوية تشكل نسبة 17 الى 40 % حجما .

f يشير هذا الرمز الى ان الأفق او الطبقة تحتوي على مواد الثلج frozen soil or water ، ولا يشير الى الأنجماد الفصلي الذي يمكن ان تتعرض له مواد التربة .

ff يشير هذا الرمز الى ظاهرة Dry permafrost أن الأفق أو الطبقة تكون منجمدة بصورة مستمرة وذات درجة حرارة أقل من الصفر المئوي ولا تحتوي على المواد الثلجية .

g يشير هذا الرمز أما الى حدوث عملية اختزال الحديد Strong gleying وحركة ايونات الحديد في مراحل تكوين التربة أو تعرض التربة للتشبع بالماء ، و معظم الأفاق والطبقات التي تعرضت لمثل هذه الحالات تكون قبيم اللون فيها أقل من 2 .

h يستخدم هذا الرمز مع رمز أفق الكسب B للإشارة الى تجمع المواد المعقدة للمركبات العضوية ومعادن الطين السلكاتية المنقولة من الأفاق العليا ، إذ تعمل هذه المركبات المعقدة على تظليل حبيبات الرمل والغرين ، ويستخدم هذا الرمز في معظم الحالات بصورة مرافقة مع الرمز s .

i يستخدم هذا الرمز مع رمز الأفق العضوي O فقط للدلالة على أن المخلفات العضوية في الأفق قد تعرضت لعمليات تحلل بدرجة قليلة إذ يمكن التعرف على اصل مصدر المخلفات العضوية، إذ إن الألياف تشكل أكثر من 40 % من المخلفات العضوية المكونه للأفق العضوي.

j يشير الرمز الى وجود تراكم معادن الجروسات Jarosite الذي يتكون أما من كبريتات البوتاسيوم او الحديد الناتجة من تحولات معدن البيرايت Pyrite ومايرافقه من تطور اللون ذو طول موجي Hue 2.5 أو أكثر أصفرارا وغالبا ماتكون قبيم الشدة اللونية Chroma أكثر من 6 .

K يشير الرمز الى وجود تجمعات المسحوق الأبيض من الكربونات الثانوية (بنسبة اقل من 50 % حجميا) التي تظهر على هيئة مسحوق ناعم أو على شكل اغلفة أو تجمعات حجمية أو عقد صلبة .

Kk يشير هذا الرمز الى سيادة تجمعات الكربونات الثانوية (البيدوجينية) في الأفق إذ تكون نسبتها أكثر من 50 % حجميا ، ويشير وجود هذا الرمز الى مرور تجمعات الكربونات تكون في مرحلتها الثالثة III من مراحل التكوين .

m يشير هذا الرمز الى وجود لحم مستمر او تقريبا مستمر لمكونات الأفق ، ويضاف الى الأفاق التي تكون نسبة اللحم فيه أكثر من 90 % ، أن المواد المصلبه للافق تكون متنوعه ويمكن الإشارة اليها بما يأتي : km إذا كانت الكربونات هي المادة اللاحمة ، أو qm إذا كان السليكون هو المادة اللاحمة ، أو sm إذا كان الحديد أو ym في حالة الجبسوم أو kqm لكل من الكربونات والسليكون أو zm إذا كانت المواد اللاحمة تتمثل بالأملاح الذائبة .

- n يشير الرمز الى وجود تراكم الصوديوم المتبادل في الأفق .
- o يشير الرمز الى وجود التراكم الموقعي المقعي residual accumulation للأكاسيد السداسية .
- p يشير الرمز الى تعرض الطبقات السطحية لعمليات الحرائه ويمكن ان يضاف مع الأفق العضوية أو المعدنية التي تستخدم فيها عمليات الحرائه (Op , Ap) .
- q يشير الى تركم السليكون الثانوي في الأفق .
- r يستخدم هذا الرمز مع رمز الأفق C للتعبير عن وجود تصلب متوسط او قليل لمكونات الأفق .
- s يضاف هذا الرمز بعد رمز الأفق B للتعبير عن وجود تراكم للمواد المكتسبة illuvial لكل من التجمعات الحره او معقدات الأكاسيد السداسيه والمواد العضوية ، وغالبا ما يرافق الرمز h كما هو Bhs
- ss يشير هذا الرمز الى تطور ظاهرة صقل الحبيبات Slickenside الناتجة من تعاقب عمليات تمدد وتقلص المعادن الطينية في بعض الترب الطينية .
- t يضاف بعد رمز الأفق B للدلالة على وجود تراكم لمعادن الطين السليكاتية المكتسبه مع وجود بعض المظاهر التي تشير الى عمليات النقل والترسيب لها في الفق B والتي تتمثل بالأغشية الطينية على المجاميع الأولية للتربة Peds او مغلفه لجدران المسامات البينية .
- u يشير الرمز الى مخلفات المواد الصناعية التي استخدمها الإنسان في اثناء استخدامه للتربة ومنها الاجزاء الخزفيه والطابوق وغيرها .
- v يشير الى وجود حالة Plinithite التي يوجد فيها الحديد بكميات عالية و الدبال بكميات قليلة .
- w يشير الى تطور بعض المظاهر المورفولوجية في الأفق B ومنها اللون او البناء او كليهما .
- x يشير الى وجود مظاهر الأفق فراجيبان Fragipan المتصلب وذات كثافة ظاهريه عاليه مقارنة ببقية الأفق المجاورة له .
- y يشير الى وجود تراكم للجبسوم .
- z يشير الى وجود تراكم للاملاح الاكثر ذوبان من الجبسوم .

الصفات الوصفية لمقد التربة :

لغرض وصف وتشخيص المكونات الأساسية لمقد التربة ووضع الحدود بين الأجزاء المكونة له والمتمثلة بأنواع الأفاق الوراثة ، لذا استخدمت العديد من الصفات المورفولوجية الأساسية والتي يتم تشخيصها باستخدام حواس الإنسان مع الاستعانة ببعض الوسائل المساعدة البسيطة التي تزيد من قدرة حواس الإنسان في عملية التشخيص ، التي تعد العملية الرئيس في تحديد المكونات الأساسية لمقد التربة ومن ثم التعرف على مكونات العالم المخفي وغير المنظور سطحيا ، وكما ذكر آنفاً فإن مقد التربة يتكون من مجموعة أجزاء تدعى بالأفاق المتميزة بعضها عن بعض الصفات الأساسية ، ومن تلك الصفات ما يأتي :

لون التربة Soil Colour

تعد صفة اللون من أهم الصفات المورفولوجية المستخدمة في تشخيص الأفاق المكونة لمقد التربة وذلك لسهولة تشخيصها حقليا باستخدام حاسة البصر بالاستعانة بأطلس الألوان Munsell colour Chart ، أن لون التربة كصفة مورفولوجية لا تؤثر على السلوك العام للتربة وطبيعة استخدامها، ولكن له أهمية كبيرة في جوانب متعددة ، إذ يعبر لون التربة عن الطبيعة التكوينية للتربة ونوع العمليات البيوجينية المؤثرة في تكوين وتطور التربة ومن ثم الكشف عن طبيعة العوامل البيئية التي أثرت أو التي لازالت تؤثر في تكوين التربة ، إن التربة في طبيعتها تتباين في اللون سواء ضمن المنطقة الجغرافية الواحدة أو بين المناطق الجغرافية المختلفة ، وأحيانا يختلف اللون ضمن التربة الواحدة بين أفق وآخر اعتمادا على الصفات الداخلية للتربة ، ونظرا لأهمية اللون فقد استخدم منذ القدم للتمييز بين أنواع التربة ، إذ استخدمه الفلاح للتمييز بين التربة الملائمة للإنتاج الزراعي واعتماده دليلا لاختيار التربة الجيدة والملائمة لنوع الاستخدام المطلوب . إن التربة الداكنة اللون في الغالب تعني للفلاح بأنها جيدة وذات إنتاجية عالية وذلك لزيادة محتواها من المواد العضوية على عكس التربة الفاتحة اللون التي تكون فقيرة بالمادة العضوية والعناصر الغذائية ، كما استخدمت صفة اللون في الأنظمة الوراثة لتصنيف وتقسيم التربة سواء القديمه أو الحديثه منها ، وذلك لأن اللون يعكس الصفات العامة للتربة والنتيجة من التطور الوراثي التي مرت به التربة في الوقت السابق فمثلا التربة الداكنة اللون أو السوداء تشير الى محتواها العالي من المواد العضوية المتحللة وزيادة المحتوى الرطوبي فيها ، فضلا عن وجود معادن الحديد ولاسيما Magnetite , pyrite , Biotite . إن وجود اللون الداكن الناتج من تأثير المادة العضوية يشير الى حدوث عدد من العمليات المتداخلة والمتمثلة بعمليات تراكم وتحلل للمواد العضوية وخلق نواتج التحلل مع المواد المعدنية المكونة للتربة وتكوين اغلفة لها من المواد العضوية

المتحللة والمتمثلة بمواد الدبال الثابتة Humus مؤدية الى تطور اللون الداكن للتربة ، وتدعى العملية المركبة المسؤولة عن هذه الحالة بعملية تطور اللون الداكن Melanization . إن حدوث مثل هذه العملية تتطلب ان تكون التربة متكونة تحت ظروف بيئية تساعد على تكوين غطاء نباتي كثيف يكون مصدرا لتراكم المخلفات العضوية ، ومن ثم تعرض تلك المخلفات للتحلل من في النشاط البيولوجي في التربة (الشكل 2 . 5) .



الشكل 2 . 5: التدرج اللوني لمقد التربة في المناطق الرطبة

يمكن القول ان التدرج اللوني للتربة ككل أو لبعض الأفاق المكونة لمقد التربة يمثل انعكاس لطبيعة الظروف البيئية السابقة والحالية التي أثرت على نشاط بعض العمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين اللون أو مجموعة الألوان المكونة لمقد التربة . الشكل 2 . 5 يوضح حالة التباين اللوني للأفاق المكونة لمقد إحدى الترب المتكونة تحت ظروف بيئية رطبة وتحت غطاء نباتي من نوع الغابات . كما يلاحظ في الطبيعة وجود ترب ذات لون فاتح لجميع أجزاء المقد أو لبعض أجزاءه ، وهذا يمكن ان يعزى أيضا الى طبيعة المكونات المعدنية والكيميائية السائدة فيها ، فضلا عن تأثير العمليات البيوجينية المؤثرة في

تكوين تلك التربة . أن اللون الفاتح والمائل للبياض يشير في الغالب الى زيادة محتوى التربة من الكربونات أو الجبس أو معادن الكوارتز المكون الرئيسي للجزء الرملي . في حين يعبر اللون الرصاصي الفاتح الى حدوث عمليات اختزال بعض مركبات الحديد .

لقد اوضح Brady and Weil , 2006 الى ان لون التربة يتحدد اعتمادا على محتواها من بعض المكونات الرئيسية ، إذ أن اللون الأصفر أو الأحمر يشير الى وجود بعض انواع أكاسيد الحديد ، في حين يشير اللون البني الداكن أو اللون الأسود الى ارتفاع المحتوى العضوي في التربة . وتبدو التربة الرطبة أكثر دكونة من التربة الجافة ، ومع ذلك فإن وجود الماء في التربة سوف يؤثر على لونها اعتمادا

الجدول 1 . 2 : تأثير نوع المعادن على لون التربة .

| Mineral | Formula | Munsell | Colour |
|---------------|--|-----------|------------------|
| goethite | FeOOH | 10YR 8/6 | Yellow |
| hematite | Fe ₂ O ₃ | 5R 3/6 | Red |
| lepidocrocite | FeOOH | 2.5YR 4/6 | Red |
| ferrihydrate | Fe (OH) ₃ | 2.5YR 3/6 | dark red |
| glaucanite | K(Si _x Al _{4-x})(Al,Fe,Mg)O ₁₀ (OH) ₂ | 5Y 5/1 | dark gray |
| iron sulfide | FeS | 10YR 2/1 | Black |
| pyrite | FeS ₂ | 10YR 2/1 | black (metallic) |
| jarosite | K Fe ₃ (OH) ₆ (SO ₄) ₂ | 5Y 6/4 | pale yellow |
| todorokite | MnO ₄ | 10YR 2/1 | Black |
| humus | | 10YR 2/1 | Black |
| calcite | CaCO ₃ | 10YR 8/2 | White |
| dolomite | CaMg (CO ₃) ₂ | 10YR 8/2 | White |
| gypsum | CaSO ₄ × 2H ₂ O | 10YR 8/3 | very pale brown |
| quartz | SiO ₂ | 10YR 6/1 | light gray |

على المحتوى الرطوبي الذي يؤثر بصورة مباشرة على نشاط عمليات الأكسدة والأختزال . إذ يلاحظ ان لون الترب الجافة يكون البني وذلك بسبب نشاط أكسدة الحديد ، في حين يكون اللون الرصاصي هو السائد في حالة الترب الغدقه بسبب نشاط عمليات أختزال مركبات الحديد فيها . ويوضح الجدول طبيعة تأثير نوع المعادن على لون التربة ، إذ يلاحظ ان المعدن الواحد قد يعطي أكثر من لون اعتمادا على طبيعة التركيب الكيميائي وحجم البلورات له . كما يلاحظ أن وجود أوكسيد المنغنيز يسبب اللون الأسود ووجود معدن الكالسايت يسبب اللون الأبيض خاصة في المناطق الجافة .

أن التغيرات في المحتوى الرطوبي للتربة من حالة الجفاف الى حالة التشبع ، غالبا مايرفقه نشاط لبعض العمليات البيوجينية التي تؤدي الى تكوين وتطور بعض المظاهر المورفولوجية التي تتميز بألوان مختلفة عن لون التربة السائد خاصة إذا أحتوت التربة على بعض الأيونات ذات التكافؤ المتعدد ومنها أيونات الحديد والمنغنيز . وتعرف هذه الظاهرة المورفولوجية بظاهرة التبقع Motlling . تتخذ ظاهرة التبقع ألوانا متعددة اعتمادا على التكوين المعدني لها فضلا عن الحالة الرطوبية لها ، إذ ان الترب الجافة ونتيجة لزيادة تركيز غاز الأوكسجين الذي يساعد على نشاط عملية الأأكسده Oxidation لأيونات الحديد وتحويلها الى ايونات الحديدوز ذات التكافؤ الثنائي Fe^{2+} مكونة اللون البرتقالي او الأحمر . أما في حالة التغدق فيحدث العكس ، حيث تنشط عمليات الأختزال التي تؤدي الى تحويل ايون الحديدوز الى ايون الحديدك ذات التكافؤ الثلاثي Fe وتطور ظاهر التبقع ذات اللون الرصاص المزرق أو الأخضر . و يوضح الشكل (2. 6) انواع مظاهر التبقع التي تحدث تحت الظروف الهوائية المختلفة في التربة . ونظرا لأهمية ظاهرة التبقع في دراسة جوانب عديده من علوم التربة ، تعطى هذه الظاهره في الدراسات المورفولوجية إذ يتم توصيفها بدقة وتثبت ضمن الوصف العام لمقد التربة . وتعتمد الصفات الأتية في وصف ظاهرة التبقع وهي :

1- تباين اللون Contrast : ويقصد بالتباين مدى الأختلاف اللوني لمكونات التبقع مقارنة مع

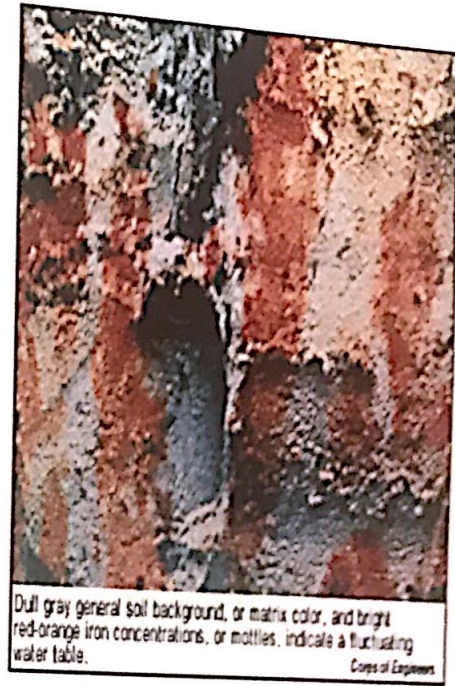
اللون العام لأفق التربة التي توجد به ظاهرة التبقع وتقسم الى عدة درجات ومنها :

أ - التباين الضعيف faint contrast إذ يوجد تباين ضعيف بين اللونين مما يشكل

صعوبة في التمييز بين التبقع ومحتويات الأفق الأخرى .

ب - التباين المتميز Distinct contrast : إذ يمكن تمييز وتشخيص ظاهرة التبقع

بسهولة عن بقية مكونات الأفق الأخرى.



الشكل 2. 6 : أنواع ظاهرة التبقع التي تحدث تحت ظروف التهويه المختلفة

ج - التباين الواضح Prominent contrast لا يوجد تقارب بين لون التبقع واللون السائد لمكونات الأفق الأساسية ، لذا يمكن تمييز ظاهرة التبقع بسهولة .

2 - حجم التبقع Size of Motlling : ويقصد به قطر المساحة اللونية الخاصة بظاهرة التبقع ويقسم الى عدة درجات :

أ - الحجم الدقيق Fine size : يكون قطر المساحة اللونية للتبقع أقل من 5 ملم .

ب - الحجم المتوسط medium size : يكون قطر التبقع بين 5 - 15 ملم .

ج - الحجم الخشن Coarse size : يكون القطر أكبر من 15 ملم .

3 - وفرة التبعع Abundance of motlling : ويقصد بها المساحة الكلية التي تشغلها ظاهرة التبعع من المساحة الكلية للأفق وتقسم الى :

أ - الوفرة القليلة Few abundance : تشغل مساحة التبعع اقل من 2 % من المساحة الكلية للأفق .

ب - الوفرة الشائعة Common abundance : تشغل حوالي 2 - 20 % من المساحة الكلية

ج - الوفرة العديدة Many abundance : إذ تشغل مساحة أكثر من 20 % من المساحة الكلية .

توصف ظاهرة التبعع بأتباع الطريقة الخاصة لوصف لون الأفق فضلا عن استخدام الصفات، المذكورة آنفا وترتب الصفات بحسب الترتيب التي في الوصف : الوفرة ، الحجم ثم التباين ، أما ترتيبها عند كتابتها باللغة الأنكليزية : Contrast , Size , abundance . على تذكر مواصفات اللون العامة والمتمثلة بالصفات الأساسية الآتية : Hue(Value / chroma) والتي يأخذ وصفها من اطلس الألوان Munsell colour chart وتعني ما يأتي :

الهبو (الطول الموجي) Hue

الذي يعبر عن الطول الموجي للأطياف اللونية ويمثل رقم الصفحة الخاصة بأطلس الألوان والتي توجد في الجهة اليمنى العليا من الصفحة ، وكما موضح في الشكل . وتتراوح قيمه بين 10Y و 10R اي بين اللون الاحمر الى اللون الأصفر، ويوضح الشكل 2. 7 طبيعة العلاقة بين المكونات المستخدمة لوصف اللون ومنها الهبو والفاليو والكروما .

الفاليو (القيمة اللونية) Value التي تعبر عن شدة اللون او درجة السطوع أو شدة الدكونة ، ولها قيم تتراوح بين 1 و 8 وكلما قلت القيمة الرقمية لها كلما زادت درجة دكونة اللون والعكس صحيح ، حيث يعبر الرقم 1 عن اللون الأسود والرقم 8 عن اللون الأبيض .

الكروما (درجة نقاوة) Chroma

تعبر عن درجة نقاوة اللون ، ولها قيم تتراوح بين 1 الذي يمثل اللون الأسود الى 10 الذي يمثل اللون الأبيض .

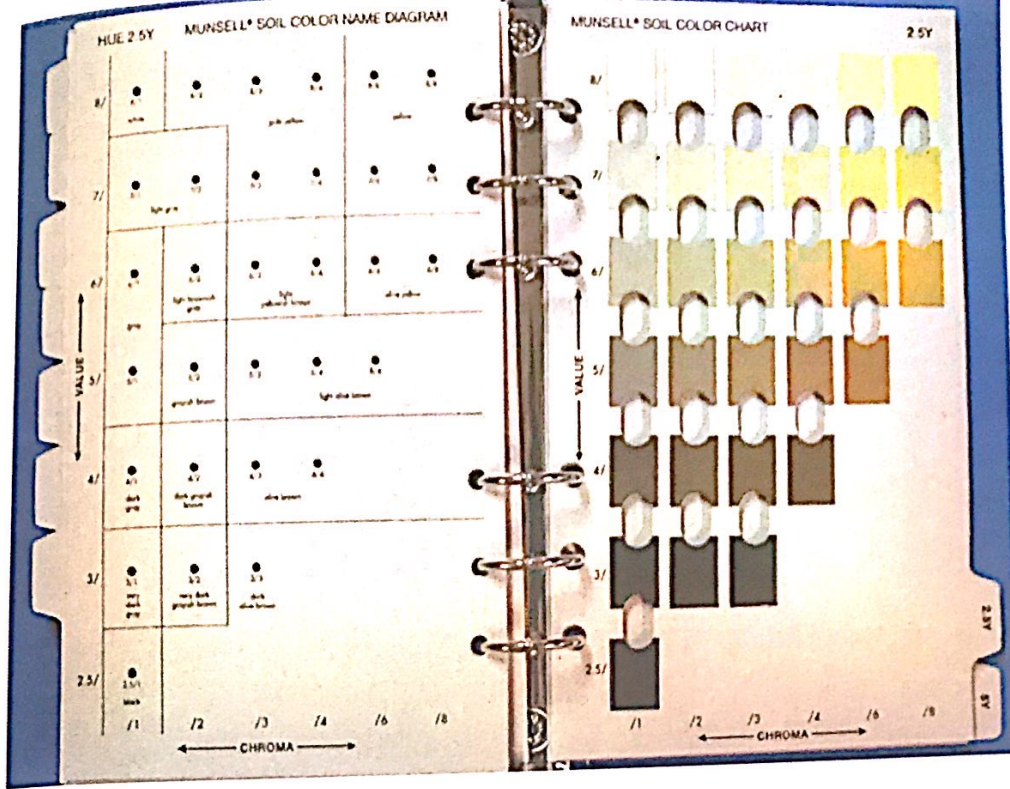
يوصف لون التربة بالصيغة الآتية : 10YR 3 / 4 إذ أن :

10YR : تمثل قيمة الهبو Hue

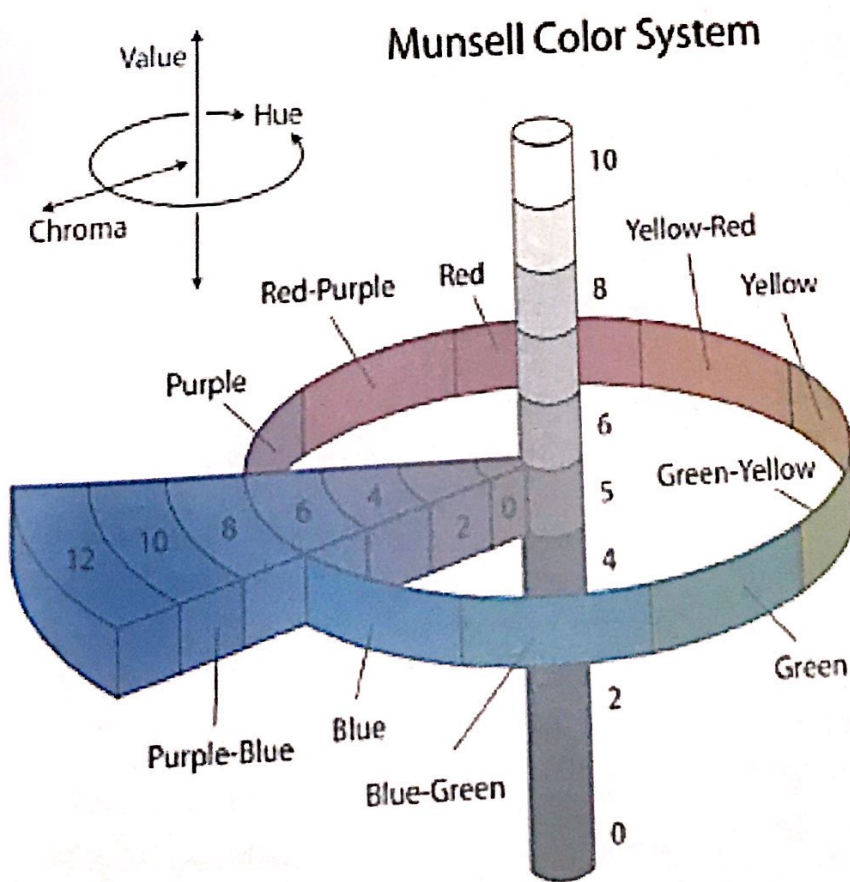
3 : يمثل قيمة الفاليو Value

4 : يمثل قيمة الكروما Chroma

ويوضح الشكل 2. 8 طبيعة العلاقة بين الصفات اللونية المذكورة آنفا.



الشكل 2. 7: المكونات الأساسية لوصف لون التربة بحسب أطلس الألوان .



الشكل 2. 8 : العلاقة بين مكونات اللون ضمن دليل اللون (Rus, 2007)

نسجة التربة Soil Texture

النسجة واحدة من الصفات المورفولوجية المهمة التي يمكن توصيفها حقليا باستخدام حواس الأنتسان ولاسيما حاسة اللمس ، وتعد من الصفات الثابتة نسبيا أي التي لا تتغير بالمنظور القريب مقارنة ببعض صفات التربة الأخرى . وتعتبر النسجة عن طبيعة التوزيع النسبي لمفصولات التربة المعدنية الرئيسية المتمثلة بكل من مفصولات الطين والغرين والرمل ، وتعتبر النسجة عن درجة خشونة أو نعومة التربة ولها أهمية كبيرة سواء من الناحية البيدوجينية أو الأيدوفولوجية ، وذلك لتأثيرها المباشر أو غير المباشر على العديد من خصائص التربة الأخرى المحددة للسلوك العام للتربة ومدى ملاءمتها لنمو النبات ، إذ تؤثر النسجة في العديد من الصفات الكيميائية والفيزيائية الأخرى وذلك من في تحديد المساحة السطحية لمفصولات التربة التي تجري عليها جميع التفاعلات التي تحدث في جسم التربة . أن نسجة التربة تلعب دورا كبير في تحديد جميع العلاقات الفيزيائية المتمثلة بتبادل وحركة المواد السائلة وماتحتويه من مواد ذائبة وكذلك المواد الغازية بين أجزاء مقد التربة .

وتعد المفصولات الناعمة ولا سيما معادن الطين الجزء الفعال الذي يحدد السلوك البيدوجيني والايوفولوجي لها ، لذا فإن التوزيع النسبي له يعطي الفكرة العامة عن الواقع البيدوجيني التي مرت به التربة في فترة التكوين . ان تراكم أو زيادة المعادن الطينية في بعض أجزاء مقد التربة ومنها الأفاق تحت السطحية قد يعزى الى عدد من الحالات ومنها : أن معادن الطين تعد من المعادن الثانويه الناتجة من تجوية وتحول المعادن الاولية نتيجة لنشاط مجموعة عمليات التحول الكيميائية والبيولوجية ، أو قد يكون ناتجا من عمليات حركته وانتقاله من الأجزاء العليا لجسم التربة الى بقية الأجزاء تحت السطحية منه بفعل نشاط عمليات الفقد والكسب فضلا عن النقل الميكانيكي له ، أو قد يكون مفصول الطين موروث أصلا من مادة الأم الغنية بمعادن الطين .

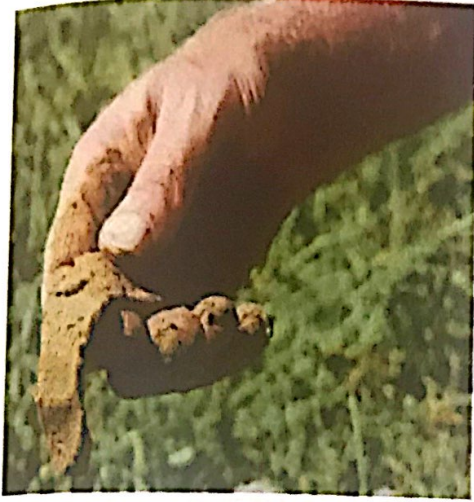
طرائق تحديد نسجة التربة:

اعتمادا على المحتوى النسبي لمفصولات التربة ، وتستخدم طرائق مختلفة لتقدير النسب المئوية لمفصولات التربة والمستخدم في تصنيف أصناف نسجة التربة و منها:

أولا: الطريقة الحقلية :

وهي الطريقة التي تعتمد على استخدام حواس الأنتسان ولاسيما حاسة اللمس لتقدير صنف النسجة ، من في التحسس بالمكونات الأساسية للتربة ، إذ تستخدم نماذج التربة بحالتها الجافة والرطوبة للتحسس بدرجة خشونة أو نعومة التربة وباستخدام عدد من الطرائق ومنها على وجه العموم هو كيفية عمل

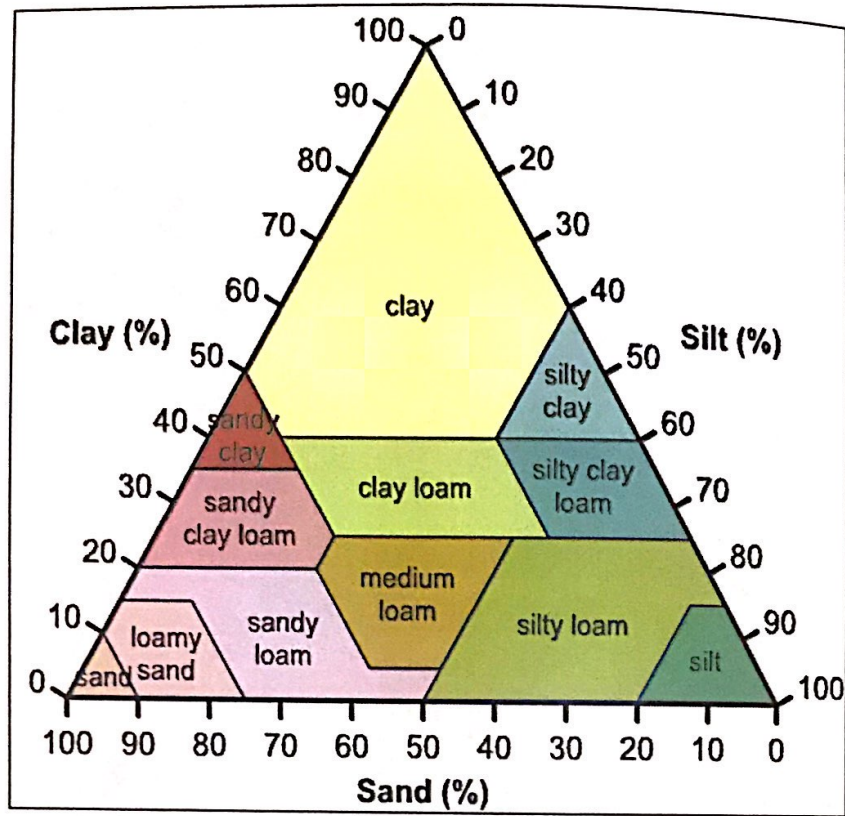
الكرات أو الاعمدة المنتظمة وبسهولة ، إذ انه كلما زاد طول العمود أو الشريط وبصورة منتظمة ومن دون وجود تشققات ، كلما دل على زيادة المحتوى الطيني والعكس الصحيح وكما مبينة في الشكل 2.10.



الشكل 2. 10 : بعض الطرق الحقلية لتحديد صنف النسجة السائد

ثانيا : طرائق التحليل المختبري:

وتشمل الطرائق المتمثلة بكل من طريقة الماصة الدولية وطريقة الهيدروميتر . وبالاعتماد على نسب المفصولات يمكن تحديد مجاميع أصناف النسجة باستخدام مثلث النسجة العالمي وكما موضح بالشكل (2. 9) ، الذي قسم اصناف النسجة الى اثني عشر صنفا ، وقد قسمت التربة الى عدة مجاميع اعتمادا على أصناف النسجة وبثلاث طرائق وكما يلائي :



الشكل 2 . 9 : أصناف النسجة بحسب نسب مفصولات التربة الرئيسية

1 - النظام الثلاثي : و توضع التربة في ثلاث مجاميع رئيسية وهي :

أ- مجموعة التربة ناعمة النسجة حيث السيادة لمفصول الطين (نسبة الطين أكثر من 40 %)
وتضم ثلاث من أصناف النسجة الرئيسية وهي : الطينية الغرينية Silt Clay و الطينية الرملية Sandy Clay .

ب- مجموعة التربة المتوسطة النسجة (و تكون نسب المفصولات متقاربة مع بعضها) ، وتضم
سبعة اصناف تمثل أهم التربة الملائمة للزراعة وأهمها التربة المزيجة Loamy .

ج - مجموعة التربة الخشنة النسجة التي تتميز بسيادة مفصول الرمل بشكل كبير على بقية
المفصولات التربة الأخرى (أكثر من 70% رمل) ويعد العامل المحدد للسلوك العام للتربة، ومن
اصناف النسجة العائدة لهذه المجموعة هي الرملية Sandy والرملية المزيجة Loamy Sand .

2 - النظام الخماسي : وقد قسمت التربة الى خمسة مجاميع من أصناف النسجة والمتمثلة بالمجاميع :

أ- مجموعة التربة الخشنة وتضم اصناف النسجة لكل من الرمل Sandy و الرمل المزيجي
Loamy Sand .

ب- مجموعة الترب المعتدلة الخشونة وتضم اصناف النسجة لكل من المزيج الرملي Sandy Loam و المزيج الرملي الناعم Fine Sandy Loam و المزيج الرملي الناعم جدا Very Fine Sandy Loam.

ت- مجموعة الترب معتدلة النسجه وتضم اصناف النسجة لكل من المزيجية Loam و المزيجية الغرينية Silty Loam و الغرينية Silty و المزيجية الطينية Clay Loam و المزيج الطيني الرملي Sandy Clay Loam و المزيج الطيني الغريني Silty Clay Loam.

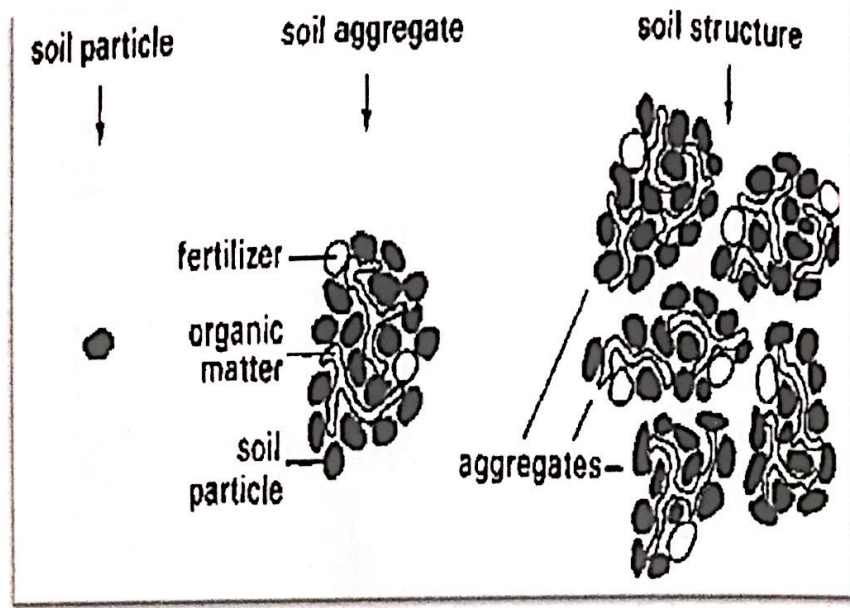
ث- مجموعة الترب الناعمة وتضم اصناف النسجة لكل من الطيني الرملي Sandy Clay و الطيني Clayey الطين الغريني Silty Clay .

3-النظام الأثنى عشري: حيث قسمة الترب الى اثني عشر صنفا تمثل حالة التدرج في أصناف النسجة من الصنف الطيني الى الصنف الرملي اعتمادا الخاصة بالنسب المئوية لمفصولات التربة ، وكما موضحت في الشكل 9. 2 الخاص بمثلث النسجة.

بناء التربة Soil Structure

يقصد ببناء التربة هو طبيعة أنتظام مفصولات التربة Primary Particles و المجاميع الأولية Peds المكونة للتربة مع بعضها بنظام هندسي معين مكونة المجاميع الأولية والثانوية لبناء التربة Primary and secondary aggregates التي ترتبط مع بعضها ببعض المواد الرابطة ومنها المواد العضوية المتحللة وأكاسيد الحديد ومعادن الكربونات فضلا عن افرازات احياء التربة المجهرية والعناصر القاعدية ، وتتصل المجاميع الاولية مع بعضها بنقاط ضعف إذ تكون سهلة الفصل والتميز (الشكل 11. 2) . تتخذ الوحدات البنائية النهائية أشكال هندسية متميزة بين أفق وآخر، وكل شكل يعكس طبيعة الظروف البيئية والعمليات البيوجينية المؤثرة في تكوين التربة في مراحل تكوين التربة وكما موضح في الشكل (2 . 11). يعد بناء التربة من الصفات المورفولوجية المهمة والسهلة التشخيص والتمييز باستخدام حاسة البصر حقليا ، التي تستخدم في تشخيص الأفاق الوراثة المكونة لمقد التربة وللبناء اهمية كبيرة كونه من الصفات التي لها علاقات متداخلة مع العديد من صفات التربة الأخرى المؤثرة على السلوك العام للتربة وملاءمتها للاستخدامات المختلفة ولا سيما الاستخدامات الزراعية ، إذ يؤثر على صفات عديدة ومنها المسامية الكلية للتربة التي تؤثر بدورها على قابلية حركة كل من جذور النباتات والماء والمغذيات وحالة التبادل الغازي سواء بين أجزاء التربة أو بين جسم التربة والهواء الجوي . وهذه الحالة بدورها سوف يكون لها تأثير على نشاط العديد من العمليات الفيزيائية والكيميائية والبايولوجية التي يمكن أن تحدث في التربة وما ينتج عنها من تغييرات في الجوانب العديدة من مكونات

التربة الرئيسية . لذا يعد بناء التربة من الصفات المهمة في الجوانب البيوجينية أو الأيدافولوجية على حد سواء ، لذا استخدم كصفة مميزة لتشخيص الأفاق الوراثة المكونة لمقد التربة .



الشكل 2. 11 : المراحل الأولية لتكوين المجاميع الأولية المكونة لبناء التربة .

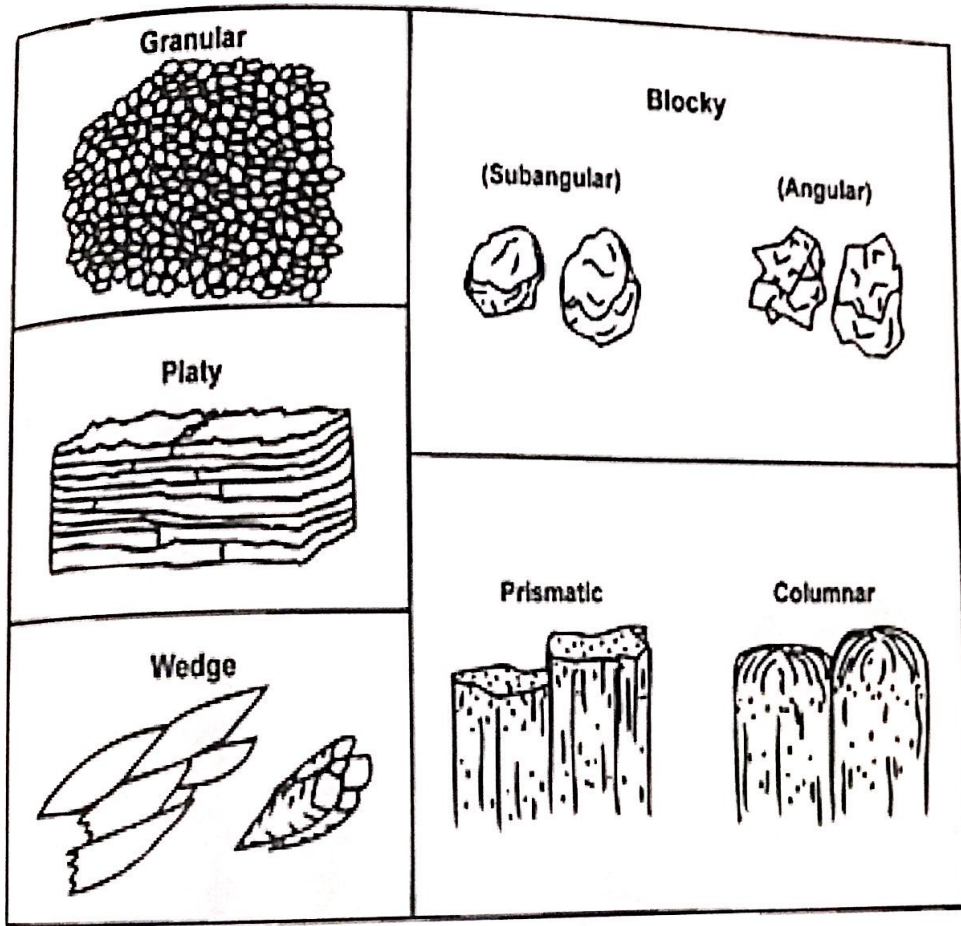
تتخذ الوحدات البنائية الأساسية اشكال متعددة تعكس الحالة التكوينية والتطورية للتربة (الشكل 2. 12) ، ومن أهم أشكال الوحدات البنائية المكونة لبناء التربة ما يأتي :

1- البناء الشبيه بالكروي Spheroidal like

يسود هذا النوع من البناء في الأفاق السطحية المكونة لمقد التربة فقط ، ويتخذ الشكل الكروي بسبب نشاط جذور النباتات التي تعمل على تكسير الحواف الخارجية واتخاذ الوحدات البنائية الشكل الكروي ، ويوجد نوعان من هذا البناء التي تتخذ الشكل الكروي وتختلف فقط من حيث صفة المسامية ، الأول الذي يدعى بالحبيبي Granular الذي يتميز بالمسامات والثاني Crumb عديم المسامية .

2- البناء شبه الصفائحي Platy Like Structure:

يسود البناء شبه الصفائحي في ترب المناطق الرطبة التي تسود فيها أشجار الغابات و تنشط فيها عمليات الغسل بشكل فعال الى المستوى الذي تؤدي تلك العملية الى إزالة معظم غرويات التربة سواء كانت عضوية أو معدنية ، من جزء من مقد التربة مكونة أفقا مميزا بلونه الفاتح ذو النسجة الخشنه متمثلا بالأفق E او مايسمى بالأفق تحت السطحي نوع Albic Endopedon .



الشكل 2. 12: انواع الوحدات البنائية الرئيسية المكونة لبناء التربة .

3- البناء شبه الكتلي Block Like Structure

يوجد البناء شبه الكتلي بدرجة رئيسة في الآفاق تحت السطحية (B) ، ويتخذ نوعين من الأشكال الأول ما يدعى بالكتلي الزاوي. Angular Blocky الذي يتميز بوجود زوايا حادة . أما النوع الثاني فيدعى بالبناء الكتلي عديم الزوايا Sub angular Blocky إذ تكون الحافات النهائية للوحدات البنائية عديمة الزوايا أو مدورة بسبب تكسر الحواف الخارجية نتيجة للفعاليات البيولوجية والميكانيكية التي تحدث في جسم التربة .

4- البناء شبه العمودي Prism Like Structure

يسود هذا النوع من البناء في بعض آفاق الكسب الطينية الغنية بالصوديوم المتبادل (B) ويوجد نوعان من البناء شبه العمودي ، الأول يدعى بالمنشوري ذو حافة حادة الزوايا Prismatic Type . أما النوع الثاني فيدعى بالمنشوري عديم الزوايا Columnar Type .

5- البناء شبه المعيني Wedge Like Structure

يسود هذا النوع من البناء في الترب الطينية الغنية بالمعادن المتمددة والتي تساعد على تكرار تكوين ظاهرة فتح وغلق الشقوق في أثناء السنة ومايرافق ذلك من تكوين ظاهرة صقل الحبيبات Slickenside والوحدات البنائية شبيه بالشكل المعيني ذات زوايا حادة .

ويصف بناء التربة اعتمادا على ثلاث من الصفات التي يمكن ان توصف بها الوحدات البنائية الرئيسية وذلك باستخدام حواس الأنسان فضلا عن بعض الوسائل المساعدة ، ومن تلك الصفات ما يأتي :

- 1 - الشكل Type ويقصد به الشكل العام للوحدات البنائية التي يتم تشخيصها حقليا .
 - 2 - الحجم Class ويقصد به الحجم الظاهري للوحدات البنائية .
 - 3 - الوضوح Grade ويقصد به سهولة تشخيص الوحدات البنائية .
- وتترتب الصفات أعلاه بترتيب ثابت وبصيغة موحد : Type , Class , Grade لا يجوز التقديم أو التأخير بين تلك الصفات : المثال على ذلك :كتلي حاد الزوايا ، خشن ، معتدل Angular blocky ,coarse , moderate structure .

6-عديم البناء Structure less

توصف الترب وفي حالات متنوعة بأنها عديمة البناء structure less إذ يصعب تشخيص الوحدات البنائية المكونة لبناء التربة الرئيسي ، ففي حالة كون التربة متكونة من مفصول الرمل بدرجة رئيسة ، فإن الوحدات البنائية المكونة لايمكن ملاحظتها في تلك الترب وذلك بسبب ضعف قوة ارتباط مفصولات الرمل مع بعضها ، مما يجعلها توجد بصورة منفردة وتدعى هذه الحالة بعديمة البناء من نوع الحبيبات المنفردة Single grains . وفي حالة إجراء عمليات الحراثة في الأوقات غير الملاءمه لها ، كان تكون التربة رطبة أو جافة إذ تساعد عمليات الحراثة على تكوين كتل ترابية مضغوطة جدا وكبيرة الحجم إذ لايمكن تمييز الوحدات البنائية الرئيسية لبناء التربة ، وتدعى هذه الحالة بعديمة البناء نوع الكتل Clods . وفي كلتا الحالتين تعد التربة عديمة البناء وتؤثر هذه الحالة على السلوك العام للتربة (الشكل

(13. 2



الشكل 2 . 12: حالات التربة عديمة البناء ومنها التربة الرملية single grain والتربة الطينية clod

الفوامية التربة Soil Consistence :

تعتبر صفة الفوامية عن قوى التماسك Cohesion والتلاصق Adhesion بين مكونات التربة الرئيسية او مدى مقاومة مكونات التربة للتغير ، تعتمد هذه الصفة على طبيعة مكونات التربة ولاسيما نوع وكمية معادن الطين فضلا عن المحتوى الرطوبي للتربة ، ولهذه الصفة اهمية كبيرة من الناحية الوراثة للتربة ، إذ تستخدم دليلا لتحديد انواع ودرجة تاثير عمليات تكوين التربة المسؤولة عن تكوين التربة ، إذ ان الاختلاف في وصف هذه الصفة بين أفق وآخر ضمن المقعد الواحد تعكس حالة الاختلاف في طبيعة المكونات بين أفق المقعد مما يشير الى نشاط عملية أو أكثر من العمليات البيوجينية المؤثرة في تلك التربة . هذا فضلا عن أهميتها في الجوانب الأيدافولوجية للتربة وعلاقتها بنمو النبات ، إنتاجيتها من المحاصيل الزراعية . كما أن هذه الصفة تشير الى مدى مقاومة التربة لعمليات التعرية المختلفة ، هذا فضلا عن أهميتها في التطبيقات الهندسية ذات العلاقة باستخدام التربة .

تعد صفة الفوامية من الصفات المورفولوجية التي تستخدم في تشخيص وتمييز الأفاق المكونه لمقد التربة والتي يمكن وصفها حقليا باستخدام حاسة المس والتي تكون بحاجة الى توفر الخبرة للشخص القائم بعملية وصف التربة حقليا ، و توصف صفة قوامية التربة اعتمادا على المحتوى الرطوبي للتربة ، إذ يمكن أن يؤخذ بثلاث حالات من المحتوى الرطوبي وهي : الحالة الجافة Dry و الرطبة moist والحالة المبتلة Wet . وتتراوح حالة مقاومة مجاميع التربة الجافة للتغيير بين الحالة السائبة loss عندما تكون حبيبات التربة منفردة وغير مترابطة مع بعضها ، و حالة الصلابة الشديدة extremely

hard عندما تكون مجاميع التربة صلبة جدا إذ لا يمكن تكسيرها باليد ، أما في حالة التربة الرطبة moist ، فإن وصف القوامية يعتمد على وصف حالة التلاصق (الشكل 2 . 14) ، توصف القوامية بالسائبة loss إذا لم يوجد ترابط بين حبيبات التربة الأولية الى حالة الشديد التماسك extremely firm



الشكل 14 : الملاحظات الحقلية لوصف قوامية التربة

توزيع الجذور Root Distribution

يتم وصف حالة الجذور التي يمكن ان توجد في بعض الأفاق او الطبقات من حيث الكمية والحجم ، إذ توصف كمية الجذور من في العدد الخاص بكل حجم من حجوم الجذور لوحدة المساحة وتوضع في عدة أصناف (الشكل 2 . 15) وكما يأتي :

- | | |
|------------------------------|--------------------------------|
| أقل من 0 . 2 في وحدة المساحة | 1- قليل جدا Very Few : |
| من 2 إلى 1 في وحدة المساحة | 2- قليل Few |
| من 0.1 إلى 1 في وحدة المساحة | 3- متوسطة القله Moderately Few |
| من 1 إلى 5 في وحدة المساحة | 4- شائع Common |
| أكثر من 5 في وحدة المساحة | 5- عديدة Many |



الشكل 2. 15: الوصف الموفولوجي لطبيعة توزيع الجذور في مقد التربة .

وتوصف الجذور نسبة الى حجمها الى عدة اصناف وهي :

- | | | |
|----------------|-------------|--------------|
| أقل من 1 ملم | Very Fine | 1- ناعمة جدا |
| 1 - 2 ملم | Fine | 2- ناعمة |
| 2 - 5 ملم | Medium | 3- متوسطة |
| 5 - 10 ملم | Coarse | 4- خشنة |
| أكبر من 10 ملم | Very Coarse | 5- خشنة جدا |

الحدود Boundary

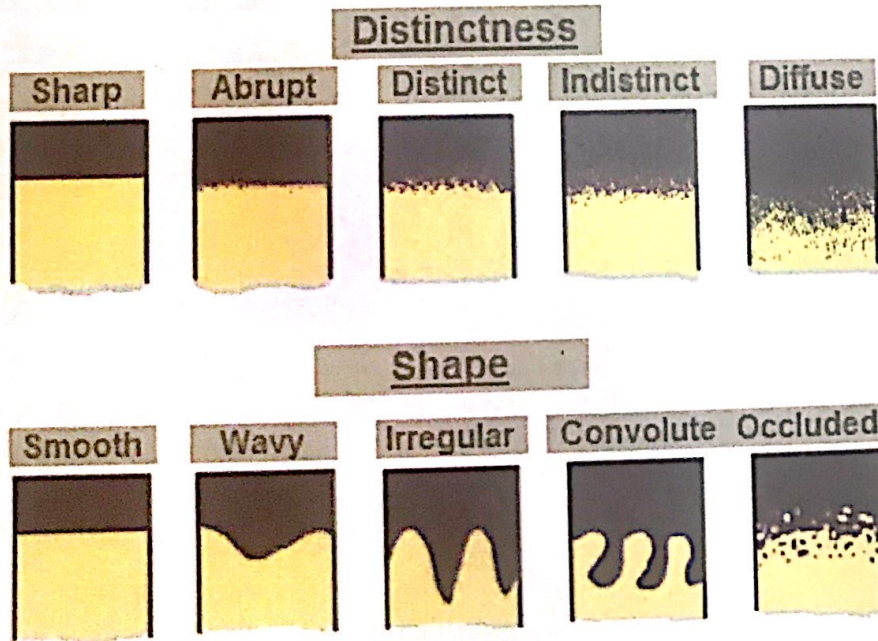
تمثل صفة الحدود الحالة الأنتقاليه بين أفقين أو طبقتين متجاورتين ، والتي تتباين في المسافه (السمك) و الطوبوغرافية (التموج) ، وتعكس صفة الطوبوغرافيه شدة نشاط بعض العمليات البيوجينية والنشاط البيولوجي التي مرت بها التربة في المدة السابقة ، وتعبر المسافة عن المنطقة أو جزء من جسم التربة التي يمكن توصيف الحدود بين الأفاق أو الطبقات المتجاورة ضمن مقد التربة . تعتمد المسافة على درجة وضوح حالة التمايز بين الأفاق وعلى سمك الحالة الأنتقاليه . لذا توجد عدد من درجات السمك وكما يأتي :

- 1- القاطع Abrupt أقل من 2 سم وكما هو الحال بين الأفق E and B
 2- الواضح Clear من 2 - 5 سم
 3- التدريجي Gradual من 5 - 15 سم
 4- المنتشر Diffuse أكبر من 15 سم كما هو الحال مع الترب القديمة

أما الطبوغرافية فتشير الى حالة عدم انتظام سطح الأفق أو الطبقات . وتقسم الطبوغرافية للحدود الى عدة اقسام ومنها :

- 1- الحدود الناعمة Smooth : وتمثل حالة الأستواء في شكل الحدود ولا تحتوي على التعرجات
 2- الحدود الموجية Wavy : وتمثل حالة التموج في سطح الحدود مع سيادة الأرتفاع والانخفاض في سطح الحدود .
 3- الحدود غير المنتظمة Irregular : تمثل حالة سطح الحدود التي تكون فيها الأنخفاضات اكبر بكثير من عرضها .
 4- الحدود المتقطعة Brocken : تمثل حالة سطح الحدود غير المستمرة وتكون غير منتظمة .

ويوضح الشكل (2. 16) الوصف المورفولوجي للصفات الخاصة بالحدود الفاصلة بين الأفق المكونة لمقد التربة والمتمثلة بكل من اغمسافة Distinctness الفاصلة بين أفق أو طبقة وأخرى ، والشكل Shape الذي تتخذه الحدود .



الشكل 2. 16 : الوصف المورفولوجي لطبيعة الحدود الفاصلة بين أفق مقد التربة .

استمارة وصف مقد التربة:

لغرض ترتيب المعلومات الوصفية الخاصة بالتربة، تم أعداد استمارة بهذا الخصوص تتكون من جزأين رئيسيين . الجزء الأول والمتمثل بالجزء العلوي من الاستمارة يحتوي على المعلومات العامة للظروف التكوينية للتربة ، اما الجزء الثاني فيتعلق بالوصف المورفولوجي الداخلي لمكونات المقد وترتب الصفات بالنسق الآتي:

1 - نوع الأفق ، 2 - سمك الأفق 3- اللون (بالحالة الرطبة والجافة) ، 4 - صنف النسجة، 5- بناء التربة، 6- القوامية (للحالة الرطبة والجافة)، 7- للزوجة ، 8- توزيع الجذور، 9- الحالة الكلسية أو الجبسية أو الحموضة . 10- طبيعة الحدود، وكما مبين في الاستمارة الآتية:

استمارة وصف مقد التربة:

الصفات الخارجية لسطح التربة

| | |
|-----------------|-------------------|
| تصنيف التربة: | تاريخ الوصف: |
| رقم العينة : | الموقع: |
| الغطاء النباتي: | مادة الأصل: |
| استخدام الأرض : | الطوبوغرافية: |
| حالة البزل : | المناخ: |
| النفاذية : | التعرية: |
| ملاحظات اخرى: | عمق الماء الارضي: |

الصفات الداخلية للتربة

| الأفق | العمق | لون التربة | صنف النسجة | بناء التربة | القوامية | الحدود |
|-------|-------|------------|------------|-------------|----------|--------|
| | | | | | | |
| | | | | | | |
| | | | | | | |
| | | | | | | |

الفصل الثالث

الآفاق التشخيصية Diagnostic Horizons

المفهوم والاهمية

تعد الآفاق التشخيصية واحدة من أهم الصفات المميزة Differentiation Characteristics التي استنبطها النظام الكمي الأمريكي لتصنيف الترب الذي تم اقرار الهيكل التنظيمي له بعد عام 1960 ، لغرض تشخيص وتحديد وفصل وحدات الترب بعضها عب بعض ووضعها في نظام متعدد المستويات ولاسيما في المستويات العليا منه المتمثلة بمستوى الرتبة واحيانا في مستويات تحت الرتب او المجاميع العظمى . لقد تم وضع الآفاق التشخيصية في مجموعتين بحسب موقعها من جسم التربة وهي :

1 - مجموعة الآفاق التشخيصية السطحية Epipedons Diagnostic Horizons

اشتقت تسميتها من اللغة اللاتينية إذ ان Epi تعني الفوقي أو السطحي وال Pedon يعني التربة ، لذا فان ال Epipedons تعني الآفاق السطحية التي توجد في القسم العلوي من جسم التربة والتي في الغالب تكون في حالة اتصال مع مكونات الهواء الجوي أو أحيانا مع الماء ، إذا تعرضت التربة لحالة الغمر الوقتي بالماء ، قد تشمل الآفاق الوراثة O أو A أو أحيانا يشمل أجزاء من افاق الكسب B إذ توفرت الصفات الخاصة ببعض الآفاق التشخيصية السطحية . تم تشخيص ستة أنواع من الآفاق التشخيصية السطحية في عام 1975 ، وتم اضافة أفقين آخرين في عام 1990 ، بعد ان طبقت مفردات النظام الكمي في مناطق بيئية مختلفة من العالم والكشف عن حالات تطورية للترب لم تلاحظ في فترة مراحل تطوير هكلية النظام التصنيفي ، مما استدعى اضافة أفقين آخرين لهذه المجموعة لتكون اكثر شمولا لجميع حالات الترب المتوقع وجودها في الطبيعة ومن ثم السماح بإيجاد مكان تصنيفي لجميع وحدات الترب في العالم ضمن هكياتية النظام . والآفاق التشخيصية السطحية تتمثل بكل مما يأتي :

Anthropic Epipedon -1

Folistic Epipedon® -2

Histic Epipedon -3

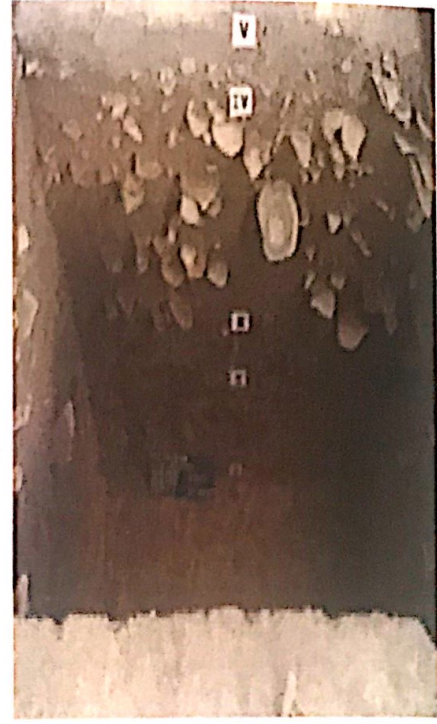
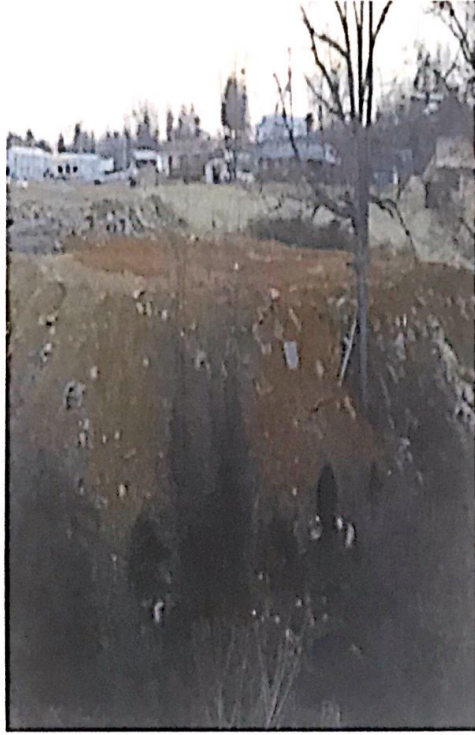
- Melanic Epipedon® -4
- Mollic Epipedon -5
- Ochric Epipedon -6
- Plaggen Epipedon -7
- Umbric Epipedon -8

* تمت إضافة هذه الأفاق بعد عام 1990 (Soil Survey Staff , 1999) .
 ان مجموعة الأفاق التشخيصية السطحية مقسمة الى صنفين بحسب سيادة المكونات الأساسية ولا سيما المعدنية والعضوية ، إذ تمثل الأفاق التي تشكل نسبة المادة العضوية اكثر من 20% في حالة انخفاض نسبة مفصول الطين في الجزء المعدني أو أكثر من 30 % في حالة وجود الطين بنسبة 60% من الجزء المعدني ، ان هذه الأفاق تدعى بالأفاق العضوية وتضم كل من الأفق Folistic ، Histc ، أما للأفاق الستة الأخرى فتعود الى مجموعة الأفاق المعدنية ، وفي ما يلاتي وصف للصفات العامة للأفاق التشخيصية السطحية .

الأفق أنثروبك Anthropic Epipedon

يتكون الأفق أنثروبك من مواد معدنية تبدي بعض المظاهر الخاصة بنشاط الإنسان واستخدامه للتربة لوقت طويل للأغراض الزراعية، وما رافقها من تراكم لبعض المخلفات ومنها المواد الخزفية والعظام فضلا عن مواد الأسمدة التي ساعدت على ارتفاع محتوى الفسفور في الأفق العلوي من جسم التربة (الشكل 3.1) . يوجد هذا الأفق في عدد من المناطق الرطبة في أوروبا وأمريكا الشمالية والجنوبية وربما في مناطق أخرى من العالم . الأفق أنثروبك ذو صفات مشابهة لجميع صفات الأفق موليك من حيث دكونة اللون والمحتوى العضوي والأشباع القاعدي وطبيعة البناء باستثناء الحالات الآتية :

- 1- يحتوي الأفق أنثروبك على أكثر من 1500 ملغم / كغم فسفور على صيغة P_2O_5 الذائب والمقدر بطريقة حامض السترك 1 % ، ويقل تركيزه مع عمق التربة .
- 2- تكون مواد الأفق جافه لمدة تسعة اشهر ، في الترب الزراعيه غير الأروانيه .



الشكل 1.3: المظاهر المورفولوجية للافاق التشخيصي السطحي أنثروبك Anthropic Epipedon

الأفق فوليستك Folistic Epipedon

واحد من الأفاق العضوية التي تم تشخيص وجودها في بعض الترب من العالم وفي مواقع بيئية معينة ، وتمت إضافتها الى الأفاق التشخيصية السطحية . جاءت تسمية هذا الأفق من الكلمة اللاتينية فوليوم والتي تعني ورق النباتات وهو واحد من الأفاق العضوية الذي يوجد بصورة عامة عند سطح التربة ، ولكن قد يتعرض لعملية الدفن في بعض المواقع . يتكون في الترب التي تتعرض للتشبع في الماء لمدة أقل من ثلاثين يوما متتابعا ولأغلب السنين ، ويكون أكثر تهوية من الحالة التي يتعرض لها الأفق العضوي نوع هستيك Histic Epipedon (الشكل 3.2) ويتميز بكونه :

- 1- متكون من مواد عضوية والتي تكون :
 - أ- ذات سمك اكثر من 20 سم ويحتوي على أكثر من 75% أنسجة نباتيه أو ان يكون ذا كثافه ظاهريه أقل من 0.1 ، أو
 - ب- أن يكون ذا سمك يزيد عن 15 سم ، أو
- 2- متكون في الأفق Ap وعند خلطة لعمق 25 سم، يكون محتواه من الكربون العضوي :
 - أ- أكثر من 16 % في حالة أحتواء الجزء المعدني على أكثر من 60% طين ، أو
 - ب- أكثر من 8% في حالة عدم وجود الطين في الجزء المعدني ، أو

ت- أكثر من 8 + (نسبة الطين مقسومة على 7.5) % في حالة محتوى الطين أقل من 60%

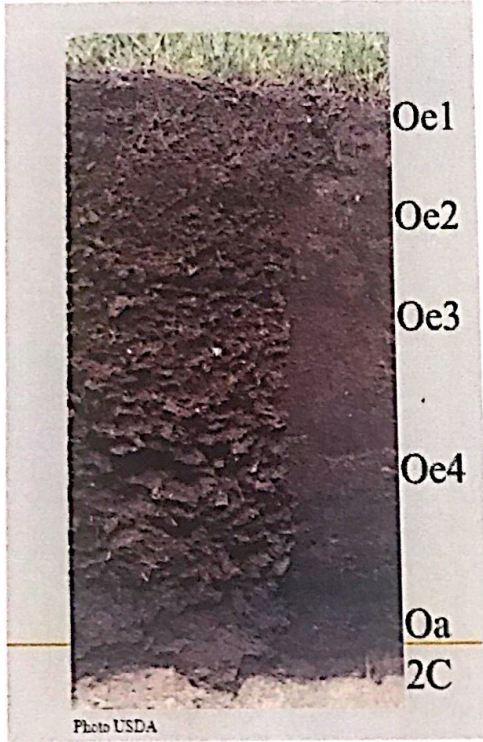
في الجزء المعدني .
ومن أهم العمليات التكوينية المساعدة على تكوين الأفق فوليستك تتمثل بكل من عمليات littering, decomposition, humification, ripening, and mineralization (Fox and Tarnocai, 2011) . ومن المظاهر التي تتميز بها الترب المعدنية التي تحت الأفق العضوي بأنها تعاني من تأثير حالة التشبع بالماء ، إذ يؤدي التشبع إلى نشاط عمليات الأختزال والأكسدة مما يساعد على تطور ظاهرة التبقع في جسم التربة وبالوان مختلفة .



الشكل 3. 2: بعض مظاهر المورفولوجية للأفق فوليستك Folistic.

الأفق هيستك Histic Epipedon

جاءت تسمية الأفق هيستك من الكلمة اليونانية Histios والتي تعني النسيج ، للتعبير على أن الأفق هيستك يكون ذا محتوى عالي من المواد العضوية المحددة للسلوك العام للتربة الحاوية عليه . يوجد هذا الأفق العضوي عند سطح التربة في الغالب، ولكن قد يتعرض لعملية الطمر أو الدفن في بعض المواقع . وهو مشابه في كثير من الصفات العامة للأفق العضوي فوليستك باستثناء انه يتعرض لحالة التشبع بالماء لمدة أكثر من ثلاثين يوماً في السنة ولمعظم السنين ، مما يجعله أقل تهوية من الأفق فولستك وأكثر عرضة لنشاط عمليات الأختزال (الشكل 3. 3). ومن أهم الصفات المميزة له ما يأتي :

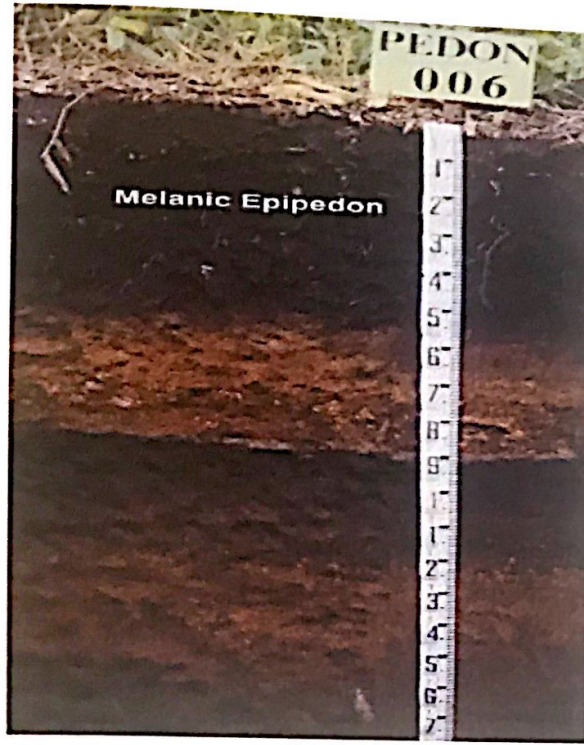


الشكل 3.3: المظاهر المورفولوجية للأفق هستيك Histic

- 1- يتكون من مواد عضوية ويتصف :
 - أ- ذو سمك 20 الى 60 سم ، والذي أما يحتوى على أكثر من 75% حجما من انسجة المخلفات النباتية أو أن يكون ذا كثافته 0.3 ؛ أو
 - ب- سمكه 20 سم أو أكثر ؛ أو
- 2- 3- متكون في الأفق Ap وعند خلطة لعمق 25 سم، يكون محتواه من الكربون العضوي :
 - ث- أكثر من 16% في حالة احتواء الجزء المعدني على أكثر من 60% طين ، أو
 - ج- أكثر من 8% في حالة عدم وجود الطين في الجزء المعدني ، أو
 - ح- أكثر من 8 + (نسبة الطين مقسومة على 7.5) % في حالة محتوى الطين أقل من 60% في الجزء المعدني .

الأفق ميلانك Melanic Epipedon

الأفق ميلانك واحد من الأفاق المعدنيه الذي تمت إضافته في عام 1990 ، وهو يمثل حالة متميزه للترب المتكونة من مواد أصل بركانية. إذ ان هذا الأفق يتكون من المواد البركانية الغنية بالكربون العضوي ، لذا فإنه ذو لون داكن مائل للسواد ، غالبا ما يوجد في ترب المناطق التي تسود فيها النشاط البركاني التي تؤدي الى تكوين المواد الأصل البركانية. يتميز بسمك 30 سم أو أكثر ، لونه ذو قيم الفاليو والكروما 2 أو أقل (الشكل 3.4) ، ومحتوى الكربون العضوي فيه 6% أو أكثر .



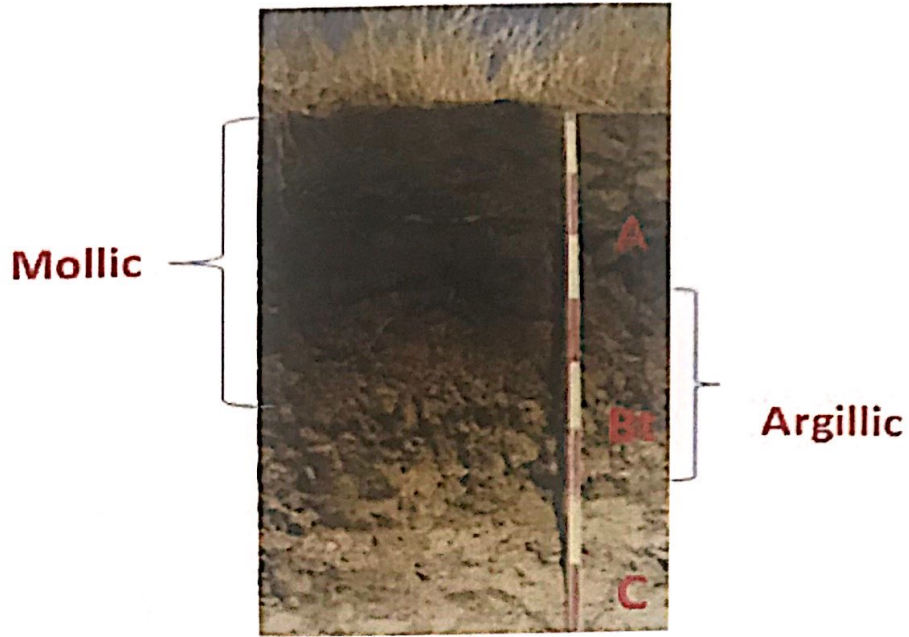
الشكل 3. 4: المظاهر المورفولوجية للأفق ميلانيك Melanic

الأفق موليك Mollic Epipedon :

الأفق موليك أحد الأفاق التشخيصية المعدنية السطحية ، وقد يوجد تحت الطبقة العضوية في ترب المناطق الرطبة. جاءت تسمية الأفق موليك من الكلمة اللاتينية Mollis والتي تعني الهش ، وهو افق داكن اللون غني بالعناصر القاعدية وغني بالمادة العضوية المتحللة تحت السطح ويكون مصدرها في الغالب جذور نباتات الحشائش والى حد ما الغابات (الشكل 3 . 5) .

ومن أهم الصفات المميزة لهذا الأفق ما يأتي :

- 1- ذو بناء ثابت وقوي عند الجفاف إذ لا يكون الجزء الأكبر منه عديم البناء او صلب .
- 2- داكن اللون إذ تكون قبيم كل من الفاليو والكروما اقل من 3.5 في الحالة الرطبة او اقل من 5.5 في الحالة الجافة للتربة، وقد يهمل شرط اللون الداكن في حالة زيادة محتوى التربة من كاربونات الكالسيوم عن 40% . وهو ذو نسبة اشباع قاعدي اكثر من 50% مقدرة بطريقة اوكزالات الالمنيوم NH4OAC .
- 3- يجب أن لا يقل محتوى الكربون العضوي عن 2.5 % في حالة اهمال شرط اللون ، وفي الحالات الأخرى يجب أن لا يقل عن 0.6 % .



الشكل 3. 5 : المظاهر المورفولوجية للترب الحاوية على الأفق موليك Mollic

- 4- ذو نسبة اشباع قاعدي اكثر من 50% مقدره بطريقة اوكزالات الالمنيوم NH₄OAC .
- 5- يجب أن لا يقل محتوى الكربون العضوي عن 2.5 % في حالة أهمل شرط اللون ، وفي الحالات الأخرى يجب أن لا يقل عن 0.6 % .
- 6- يتباين سمك الأفق بحسب ما يأتي :
 - أ- يجب ان لا يقل عن 10 سم في حالة الترب الضحلة ووجود الطبقات الصخرية .
 - ب- لا يقل السمك عن 25 سم في حالة وجوده فوق الأفق أرجيلك او تكونه في الترب الطينية .
 - ت- لا يقل السمك عن 18 سم في حالة تكونه مباشرة فوق الأفق IIC .
- 6 - يحتوي على اقل من 1500 ملغم/كغم P₂O₅ مقدرًا بطريقة السترك أسد .
- 7 - قيمة صفة ال n أقل من 0.7 ، إذ أن n تشير الى " طبيعة العلاقه بين محتوى التربة الرطوبي تحت الظروف الحقلية وبين محتوى الطين والمادة العضوية فيها وكما مبين في المعادلة الآتية:

$$n = (A * 0.2 R) - L - 3H$$

إذ ان :

- A = المحتوى الرطوبي للتربة تحت الظروف الحقلية
- R = نسبة الغرين + الرمل
- L = نسبة الطين
- H = نسبة المادة العضوية

يعد الأفق موليك مشابهها في كثير من الصفات المذكورة انفا لكل من الأفق أنثروبك والأفق أمبريك لكن يختلف عنهم في بعض من تلك الصفات . إذ يختلف عن الأفق أمبريك بصفة نسبة الأشباع القاعدي في الأفق أمبريك تكون أقل من 50 % بسبب نشاط عمليات التجوية والغسل التي تعرض لها هذا الأفق . ويختلف عن الأفق أنثروبك بكون محتواه من الفسفور على صيغة P_2O_5 أقل من 1500 ملغم/كغم . وفيما يأتي وصف موجز للصفات العامة للأفاق التشخيصية السطحية وتحت السطحية على وفق ما جاء في نظام تصنيف التربة الأمريكي لعام 1990 وتعديلاته (Soil Survey Staff,2014) .

الأفق أوكريك Ochric Epipedon

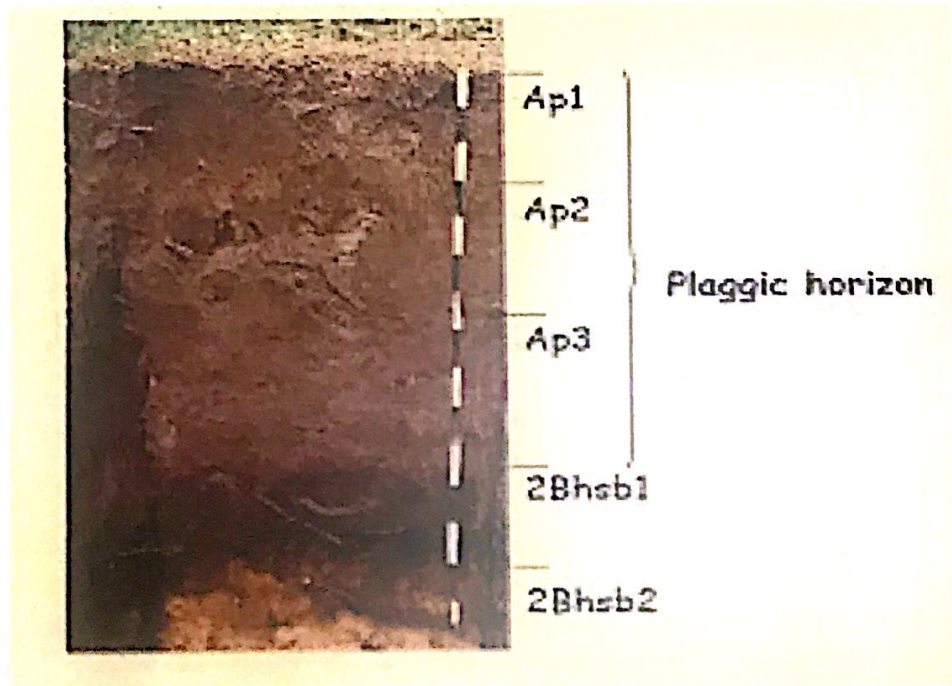
جاءت تسمية الأفق أوكريك من الكلمة اللاتينية Ochros التي تعني اللون الشاحب، إذ تكون قيم كل من الفاليو والكروما مرتفعة في كل من الحالة الجافة والرطوبة ولا تلبى المتطلبات الخاصة لبقية الأفاق الأخرى ، و يسود وجود هذا الأفق في ترب المناطق الجافة وشبه الجافة ، التي تتميز بانخفاض المحتوى العضوي فيها بسبب قلة الغطاء النباتي الذي يعد المصدر الأساس للمادة العضوية ، ويعد الأفق أوكريك مرحلة لولادة التربة ، لذا فهو أفق بدائي التكوين وذلك لضعف تأثير عمليات تكوين التربة ، لذا يمكن ان يتحول الى بقية الأفاق التشخيصية الأخرى اعتمادا على طبيعة الظروف البيئية المحيطة بالتربة وما يرافقها من نشاط للعمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين وتطور التربة . ويتميز الأفق بسمك قليل ولون فاتح ، وغالبا ما يكون متصلا عند الجفاف إذ يكون ذا قيمة عالية لصفة اللون n . والشكل (6. 3) يوضح المظاهر المورفولوجية للترب الحاوية على الأفق أوكريك Ochric .



الشكل 3. 6: المظاهر المورفولوجية للترب الحاوية على الأفق السطحي أوكريك Ochric

الأفق بلاجين Plaggen Epipedon

الأفق بلاجين واحد من الأفاق المعدنية السطحية الذي اشتق اسمه من الكلمة الألمانية Plaggen والتي تعني الحشائش ، والذي يتكون نتيجة لنشاط الإنسان Man-made واستخدامه التربة للأغراض الزراعية بصورة مستمرة لمدة طويلة وما يرافقها من عمليات إضافة للمخلفات العضوية التي تساعد على حدوث تراكم للمواد العضوية المتحللة ولاسيما مادة الهيومس . لذا يتميز هذا الأفق بسمك يزيد على 50 سم بوجود بعض مخلفات الإنسان فيه ، لونه بني الى البني الداكن مع نسبة كربون عضوي تتراوح بين 1.5 و 4 % كما تتراوح قيم الفاليو بين 1 و 4 و الكروما أقل من 2 في الحالة الرطبة (الشكل 7.3) .



الشكل 7.3: المظاهر المورفولوجية للأفق التشخيصي السطحي بلاجين Plaggen

الأفق أمبريك Umbric Epipedon

واحد من الأفاق المعدنية التشخيصية السطحية الداكنة اللون ، ذو صفات مشابهة لصفات الأفق التشخيصي موليك ، باستثناء ان محتواه من العناصر القاعدية يكون منخفضا ، إذ تكون نسبة الأشباع القاعدي في هذا الأفق أقل من 50 % . وذلك لتعرض مكونات هذا الأفق الى نشاط عمليات التجوية والغسل التي تعمل على إزالة العناصر القاعدية وزيادة العناصر الحامضية وسيما عنصر الألمنيوم

والهيدروجين ، لذا تميل مكونات الأفق الى الحالة الحامضية .ويتميز هذا الأفق باللون البني الداكن الناتج من تحلل المخلفات العضوية في هذا الأفق (الشكل 3. 8) ، يوجد في ترب المناطق الرطبة بدرجة رئيسة وتحت غطاء نباتي من نوع الغابات بدرجة رئيسة، كما يوجد هذا الأفق في ترب المناطق الرطبة الدافئة التي تتوفر المياه المساعدة على نشاط عمليات تجوية معادن التربة ، فضلا عن عمليات الغسل التي تعمل على إزالة معظم العناصر الناتجة من عمليات التجوية ومن ثم انخفاض محتوى تلك الترب من العناصر، فإن نسبة الأشباع القاعدي تكون أقل من 50% .

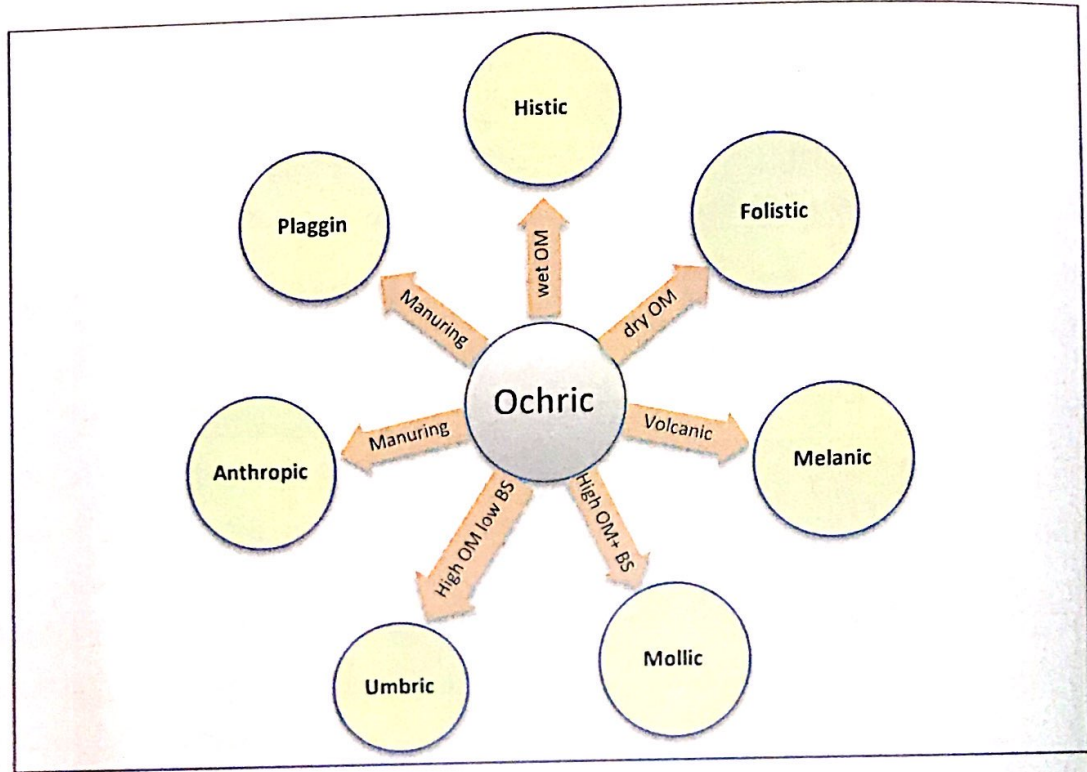


الشكل 3. 8 : المظاهر المورفولوجية للترب الحاوية على الأفق أمبريك Umbric

العلاقة بين الأفاق التشخيصية السطحية :

العلاقات البيدوجينية متبادلة ومتداخلة بين الحالة التكوينية و التطورية للأفاق التشخيصية السطحية المكونة لمقدرات الترب في الطبيعه ،ان طبيعة واتجاه الحالة التكوينية والتطورية للأفاق التشخيصية تحدد بطبيعة الظروف البيئية المحيطة بكل ترابه ،ان المرحلة الأولى لتكوين الترب في الطبيعة تتمثل بمرحلة تكوين الأفق البدائي التطور وهو الأفق المعدني نوع أوكريك ، وهذا الأفق يمكن أن يتحول ويتطور الى اي من الأفاق التشخيصية السطحية سواء المعدنية أو العضوية اعتمادا على نشاط ونوع العمليات البيدوجينية المؤثرة في مكوناته الأساسية . أن الأفق أوكريك يمكن أن يوجد في ترب تحت أنظمة بيئية متنوعة من الرطوبة الى الجافة اعتمادا على الحالة العامه لطبيعة عوامل تكوين التربة الرئيسة ، إذ يمكن ان يوجد في ترب المناطق الرطبة المتكونة من مواد اصل حديثة التكوين الذي يعد عامل العمر الزمني العامل المحدد للحالة التكوينية والتطورية ... الخ .

يلاحظ من الشكل (9.3) اتجاه التحولات التي يمكن ان تحدث للأفق التشخيصي السطحي الحديث التكوين أو كريك Ochric الى أي من بقية الأفاق التشخيصية السطحية الأخرى، التي تعتمد على طبيعة الظروف البيئية المحيطة بالتربة وما يرافقها من نشاط لبعض العمليات البيوجينية المحددة لتطور التربة. ويلاحظ من الشكل (9.3) امكانية أن يكون أتجاه تطور الى احدى الحالات الأتية:



الشكل 9.3: العلاقة البيوجينية بين الأفاق التشخيصية السطحية

1 - تكوين وتطور الأفاق الداكنة اللون الغنية بالمادة العضوية والعناصر القاعدية، ومنها الأفق موليك إذا توفرت ظروف بيئية تساعد على عمليات تراكم وتحلل المواد العضوية بمعدلات تسمح بتطور اللون الداكن وتراكم العناصر القاعدية الى المستوى الذي يحقق شروط تكوين الأفق موليك، وهذا الأتجاه من التحول يمكن ان يحدث في حالة توفر ظروف بيئية شبه رطبة الى الرطوبة تساعد على نمو غطاء نباتي يسمح بتوفير مصدر للمواد العضوية وتراكمها في التربة الى المستوى الذي يسمح بتحلل وخلط نواتج تحلل المواد العضوية، ومن ثم تطور اللون الداكن للتربة من في نشاط عملية الـ Melanization التي تؤدي الى تكوين الأفق موليك Mollic، وفي حالة تعرض التربة التي تحتوي على الأفق الداكن اللون موليك الى نشاط عمليات الغسل التي تؤدي الى فقدان العناصر الغذائية من الأفق السطحي لتصبح نسبة الأشباع القاعدي الى اقل من 50%، عندها يكون أتجاه التحول الى الأفق أمبريك Umbric .

2 - تكوين وتطور الأفق العضوية المتمثلة بكل من الأفق هيستيك و فوليستيك Histic and Folistic ، إذ يمكن ان يتحول الأفق المعدني الحديث التكوين الى اي من تلك الأفاق في حالة توفر الظروف البيئية التي تسمح ان يكون معدل اضافة المخلفات العضوية الى الترب الحاوية على الأفق أو كريك أكبر بكثير من معدل فقدانها من الأفق السطحي ولمدة زمنية كافية لتحقيق متطلبات الأفق العضوية. وفي حالة تعرض التربة الحاوية على الأفق العضوي لحالة التشبع بالماء لمدة لا تقل عن ثلاثة اشهر في السنة سوف يكون الأفق العضوي المتكون يحقق شروط وجود الأفق Histic ، أما إذ لم تتعرض التربة الحاوية على الأفق العضوي لعملية التشبع للماء لمدة اقل من ثلاثة أشهر في السنة ، في هذه الحالة يكون الأفق العضوي المتكون من نوع Folistic. كما يمكن أن تكون الحالة عكسيه، أي أن اتجاه التحول يكون من الأفاق العضوية الى الأفاق المعدنيه اعتمادا على حالة التغيير في الظروف البيئية المحيطة بالترب الحاوية على الأفاق العضوية ، التي تسمح ان يكون فيها معدل فقدان المواد العضوية أكبر من معدل اضافتها الى جسم التربة ولمدة من الزمن إذ تؤدي الى حدوث تغيير كبير في السلوك العام للتربة نتيجة لفقدان المحتوى العضوي منها الى المستوى الذي لا يحقق المتطلبات الخاصة بالأفاق العضوي ، عندها يمكن ان تتحول الأفاق العضوية الى الأفاق المعدنية .

3 - وفي حالة الترب المستغلة من الأتسان للأغراض المختلفة، يمكن ان يتحول الأفق أو كريك الى أفق سطحية أخرى تعكس طبيعة نشاطات الأتسان. أن من أهم الفعاليات المرافقة لأستخدام الترب للأراض الزراعية تتمثل بأضافة الأسمدة العضوية منها والمعدنية ولاسيما الأسمدة الفوسفاتية ولمدد زمنية طويلة ، غالبا ما تؤدي الى تراكم الفسفور في التربة وذلك لكونه من العناصر التي تتعرض لعملية الترسيب والاحتجاز من قبل مكونات التربة الأخرى ولاسيما كاربونات الكالسيوم. ومع مرور الوقت تبدأ عملية تحول الأفق أو كريك الى أحد الأفاق السطحية التي تعكس تأثير الأتسان وما يرافقه من تراكم للفسفور الى المستوى الذي يحقق شروط تكوين الأفق أنثروبك Anthropic ، وقد يتحول الأفق أو كريك الى الأفق السطحي بلاجين Plaggen نتيجة لنشاط الأتسان وما يرافقه من تراكم للمواد العضوية ضمن عمق يزيد عن 50سم يحتوي على شروط تكوين ذلك الأفق.

4 - وفي حالة وجود الترب الحاوية على الأفق أو كريك في المناطق التي تتعرض للنشاطات البركانية وما يرافقه من اضافات مستمرة للمواد البركانية السوداء اللون الغنيه بالمواد العضوية، فيمكن ان يتحول الأفق أو كريك مع الوقت الى الأفق السطحي الاسود اللون والغني بالمواد العضوية البركانية المنشأ، المتمثل بالأفق ميلانك Melanic ، لذا يمكن القول أن التربة تمثل نظاما داينميكيا في حالة تغير مستمر ، وأن اتجاه ونوع التغيير تتحكم بها طبيعة العوامل البيئية ونشاط نوع العمليات البيوجينية

والطبيعية المؤثرة في التربة وعند اي موقع جغرافي بل وضمن الموقع الجغرافي الواحد . لذا فإن عمليات التحول من افق الى آخر محكومة بحالة التغيير في الظروف البيئية .

Endopedons Diagnostic Horizons الأفاق التشخيصية تحت السطحية

اشتقت تسمية الأفاق التشخيصية تحت السطحية Endopedons من الكلمة اللاتينية Endo التي تعني داخلي و Pedon وتعني التربة ، للإشارة الى التربة الداخلية أو ما يسمى بالأفاق تحت السطحية ، تعبر الأفاق تحت السطحية التشخيصية الحالة التكوينية والتطورية التي مرت بها الترب والتي تعكس طبيعة العوامل البيئية التي كان لها الأثر الكبير في تحديد نوع وشدة نشاط العمليات البيوجينية التي ساعدت على إجراء نوع من التغيير في بعض صفات التربة وتخليق أنواع من الأفاق المكونة لجسم التربة . وقد تم تشخيص ثمانية عشر نوعا من الأفاق التشخيصية تحت السطحية والتي غالبا ما توجد في الأفاق B، وكل افق يتميز بتراكم بعض مكونات التربة سواء المعدنية أو العضوية والتي يمكن تشخيصها من الوصف المورفولوجي لأفاق مقد التربة والرموز المستخدمة لها . أن كل ترابه يمكن أن تحتوي على أكثر من أفق تشخيصي تحت السطحي في الوقت نفسه . وفيما يأتي أسماء تلك الأفاق والكلمات المفتاحية لها :

- 1 – الأفاق ألبيك Albic : أفق الغسيل E أبيض اللون .
- 2 – الأفاق ارجيليك Argillic : أفق معدني تحت السطحي Bt يحتوي على أكثر 1.2 مرة طين من الأفق الذي فوقه مباشرة .
- 3 – الأفاق كالسيك Calcic : أفق تجمع لكاربونات الكالسيوم Bk or Ck .
- 4 – الأفاق كامبيك Cambic أفق تحت السطحي Bw يشير الى تطور البناء أو اللون فيه .
- 5 – الأفاق جيبيسيك Gypsic أفق تراكم الجبس $CaSO_4$ (By) .
- 6 – الأفاق كانديك Kandic أفق تحت السطحي Bt يحتوي على تراكم المعادن الطينية من نوع Kaolonite أو بقية الأنواع معادن الطين 1:1 ، وتكون قبيم ال CEC اقل من $16 \text{ cmol}(+)\text{kg}$.
- 7 – الأفاق نيتريك Natric : مشابه للأفق أرجيلك وذو نسبة صوديوم متبادل أكثر من 15 % .
- 8 – الأفاق أوكسيك Oxic : أفق تحت السطحي Bo غني بأكاسيد الحديد والألمنيوم ومتعرض لعمليات التجوية والغسل وذو لون أحمر .
- 9 – الأفاق سيلك Salic أفق غني بتراكم الأملاح الذائبة ($EC < 30 \text{ ds/m}$) وارتفاع مستوى الماء الأرضي .
- 10 – الأفاق سبوديك Spodic : أفق تحت السطحي Bhs غني بتراكم أكاسيد الحديد والألمنيوم ومادة الدبال المكتسبه ، يوجد في ترب الغابات في المناطق الرطبة .
- 11 – الأفاق سليفوريك Sulfuric
- 12 – الأفاق سومبريك Somburic
- 13 – الأفاق أجريك Agric
- 14 – الأفاق الكلسي المتصخر Petrocalcic

15 - الأفاق الجبس المتصخر Petrogypsic

16 - الأفاق ديوريبان Duripan

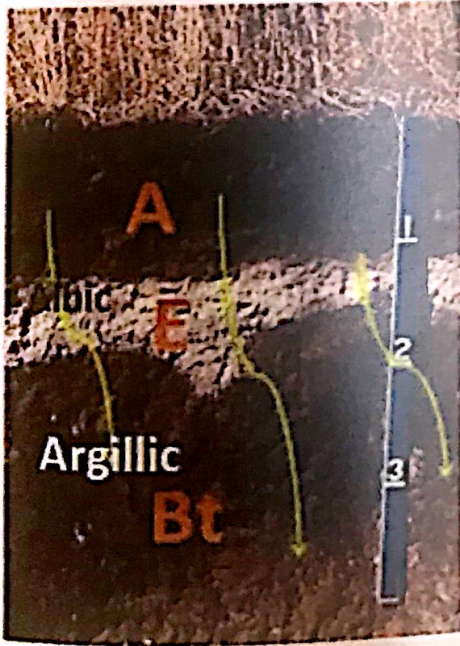
17 - الأفاق فراجيبان Fragipan

18 - الأفاق بليسيك placic

الصفات العامة للأفاق التشخيصية تحت السطحية :

الأفق ألبيك Albic Endopedon

اشتقت تسمية هذا الأفق من الكلمة اللاتينية albus التي تعني البياض للتعبير عن سيادة اللون الأبيض لمكونات هذا الأفق وذلك بسبب نشاط عمليات الازالة والغسل لمعظم المكونات الغروية من معادن الطين والمواد العضوية المتحللة فضلا عن أكاسيد الحديد والعناصر الذائبة ، لذا يطلق عليه بأفق الغسيل E. و تكون قيم الفاليو والكروما اكبر من 4 في الحالة الرطبة و اكبر و 5 في الحالة الجافة (الشكل 3.10) . يتميز بنسجة خشنة لسيادة مفصول الرمل ومعادن الكوارتز وفقير بالعناصر الغذائية . يوجد هذا الأفق تحت الأفاق السطحية وفوق الأفاق ارجيليك أو سبوديك ، لذا فانه يوجد في بعض ترب المناطق الرطبة او شبه الرطبة.



الشكل 3.10: المظاهر المورفولوجية للأفاق البليك في بعض الترب الحاويه على الأفاق ارجيليك وسبوديك
الأفاق اجريك Agric Endopedon

اشتقت تسمية الأفاق أجريك من اصل الكلمة اللاتينية Ager التي تعني الحقل ، وهو أفق معدني تحت السطحي يوجد مباشرة تحت أفق الحراثة ، وهو غني بالمواد الطينية والغرينية فضلا عن المواد

العضوية المتحللة والمنقولة من الأفق السطحية ، و سمكه لايتجاوز بضعة سنتمترات وذو تفاعل حامضي ، ويرمز في الغالب بالرمز B وأحيانا A.

الأفق ارجيليك (Bt) Argillic Endopedon

جاءت تسمية الأفق ارجيليك من الكلمة اللاتينية Argilla التي تعني الطين ، للتعبير على ان هذا الأفق يمثل أفق تجمع المعادن الطينية المكتسبة من الأفق السطحية نتيجة لتعاقب نشاط عمليات الفقد Eluviation وعمليات الكسب Illuviation وما يرافقهما من نقل لبعض المكونات المعدنية ولا سيما معادن الطين من الأفق السطحية وتراكمها في الأفق تحت السطحية مكونة جزءا من جسم التربة غنيا بالأطيان السليكاتية المتمثل بالأفق ارجيليك ، ان وجد الأفق ارجيليك في بعض الترب يعكس تأثير طبيعة الظروف البيئية الرطبة أو شبه الرطبة وسيادة الأغشية الغابائية فضلا عن وجود مواد اصل ذات العمر الزمني الطويل على اسطح ثابتة نسبيا ، و أن زيادة المحتوى الطيني في الأفق تحت السطحية قد لايعكس تأثير الحالات السابقة اي الناتج من نشاط عمليات الفقد والكسب ، ولكن يمكن أن يعزى الى عوامل أخرى ، ومنها إمكانية أن تكون مادة الأصل غنية اصلا بالمعادن الطينية أو الى إمكانية تكون الطين في موقعه In situ formation أو الى تعرض المواد الطينية في لأفق السطحي لعمليات الأنجراف والتعرية . ولغرض التحقق من كون التراكم الطيني في الأفق تحت السطحية والتي تلي شروط وجود الأفق ارجيليك ، يجب توفر بعض المظاهر البيدوجينية التي تدل على حركة وانتقال الطين من الأفق السطحية وتراكمها في الأفق تحت السطحية ، والمتمثلة بالأغشية الطينية Clay skins أو ال Argilans . هذا فضلا عن توفر بقية الشروط الأخرى للأفق ارجيليك .ومن أهم مميزات الأفق ارجيليك ما يأتي :

1- المحتوى الطيني : يجب أن يكون أفق الكسب Bt ذا محتوى من طين الكلي والناعم أعلى مما هو عليه في افق الفقد A وضمن الحالات الأتية :

- أ - إذا كان محتوى الطين في أفق الفقد السطحي A أقل من 15 % ، يجب ان يكون محتوى الطين في الأفق Bt يزيد بنسبة 3 % عما هو عليه في الأفق A .
- ب - إذا كان محتوى الطين في أفق الفقد A يتراوح بين 15 - 40 % ، يجب أن يكون محتوى الطين في الأفق Bt يزيد 1.2 مره عما هو عليه في الأفق A .
- ج - إذا كان محتوى الطين في الأفق A أكثر من 40 % ، يجب ان يكون محتوى الطين في الأفق Bt يزيد بنسبة 8 % عما هو عليه في الأفق A .

2- يجب ان تكون نسبة الطين الناعم الى الطين الكلي في أفق الكسب Bt اعلى من أفق الفقد A.

3- يجب ان لا يقل سمك أفق الكسب عن 0.1 من مجموع سمك الأفق التي اعلى منه او 15 سم أو أكثر إذا كان مجموع سمك أفق الفقد والكسب (A + B) أكثر من 150 سم .

4- في حالة وجود المجاميع الأولية للوحدات البنائية (Peds) ، فيجب أن تتوفر الحالات الأتية

في أفق الكسب Bt :

أ- يجب أن يحتوي أفق الكسب Bt على الأغشية الطينية (Argilans) Clay skins حول المجاميع الأولية وأحيانا داخل المسامات البينية (الشكل 3. 11) ، الا في حالة سيادة المعادن الطينية المتمددة ضمن مكونات التربة التي تعمل على تحطيم الأغشية أو التراكم الماكرومورفولوجيه .

ب- يجب ان يتوفر الشرطين 1 و 2 المذكورين آنفا .

5- في حالة التربة عديمة البناء ، يجب وجود الجسور الطينية بين مفصولات التربة المعدنيه .

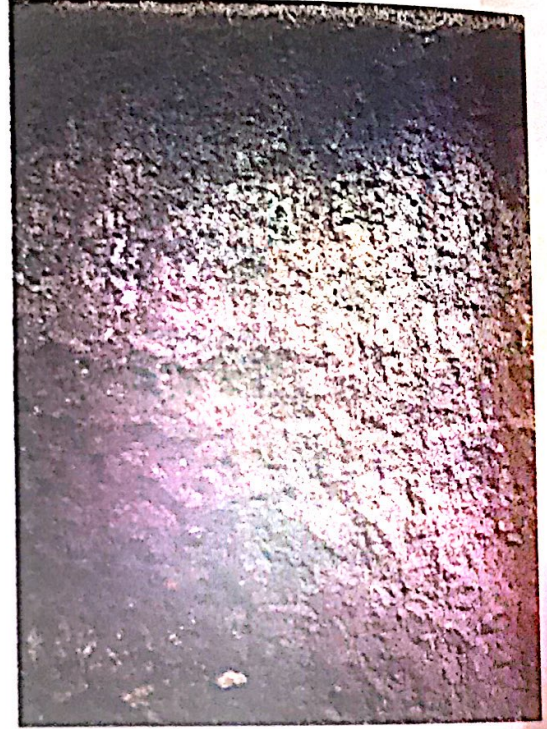
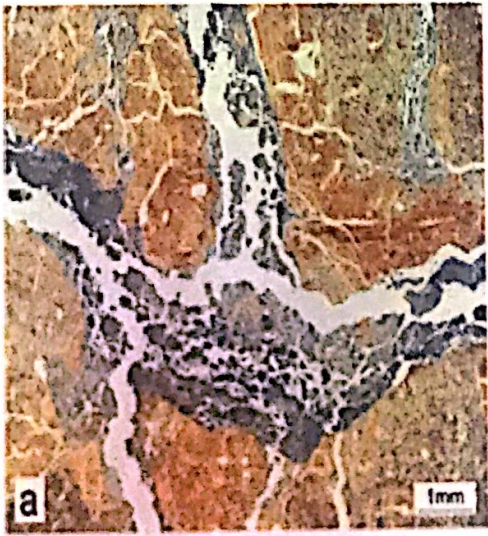


الشكل 3. 11: الأغشية الطينية (Argilans) Clay skins في الأفق ارجيليك Argillic

الأفق كالكسيك Calcic Horizon

الأفق كالكسيك يمثل أحد أفاق الكسب تحت السطحية الذي يشير الى تجمع وتراكم كاربونات الكالسيوم والمغنيسيوم في الأفق Bk ، يوجد بصورة عامة في تربة المناطق الجافة وشبه الجافة فضلا عن المناطق الأخرى التي تكون أكثر رطوبة من الحالات السابقة . أن حالة تراكم معادن الكاربونات في الأفاق تحت السطحية تتطلب توفر بعض الظروف ومنها وجود مواد اصل غنية بالكاربونات فضلا عن نشاط عمليات إزالة التكلس Decalcification من الأفاق السطحية وعمليات ترسيب وتجمع الكاربونات Calcification في أفاق الكسب الى المستوى الذي يحقق المتطلبات الخاصة بتكوين ووجد الأفق كالكسيك Calcic . ومن أهم تلك المتطلبات هي توفر الرطوبة المناسبة والعوامل المساعدة الأخرى ومنها توفر تراكيز من غاز ثاني أوكسيد الكربون تساعد في إذابة وحركة معادن الكاربونات التي تعد بطبيعتها قليلة الذوبان في الماء ، لذا فإن العمق الذي يوجد فيه تجمعات معادن الكاربونات يعتمد على مدى توفر العوامل المساعدة على الاذابة والنقل لها من جزء الى آخر ضمن جسم التربة ، وهذا مرتبط بطبيعة الظروف البيئية المحيطة بالتربة . ويمكن ان يلاحظ تجمع الكاربونات في الأفاق السطحية للتربة

المناطق الجافة او في الأفاق تحت السطحية والبعيدة عن سطح ترب المناطق شبه الرطبة . وتعد الأغشية الكربونية Calcians من أهم المظاهر المايكرومورفولوجية التي تشير الى تتابع نشاط العمليات البيدوجينية من إزالة التكلس والتكلس ، هذا فضلا عن طبيعة الأشكال التي تتخذها تجمعات معادن الكربونات من المسحوق الناعم والخيوط البيضاء الهشة أو العقد الصلبة التي يمكن ملاحظتها حقليا (الشكل.3. 12) .



الشكل.3. 12: المظاهر المورفولوجية الدقيقة والكبيرة لتجمعات معادن الكربونات المكونة للأفق كالسيك

ومن اهم الصفات المميزة للأفق كالسيك هي :

- 1- يكون محتوى معادن الكربونات أكثر من 15 % في الأفق Bk .
- 2- ذو سمك يزيد عن 15 سم .
- 3- يزيد محتواه من معادن الكربونات 5 % عن الأفق الذي يأتيه ، وفي حالة وجود الأفق كالسيك فوق المواد الغنية بالكربونات (محتواها أكثر من 40 %) يلغى شرط حالة تناقص محتوى الكربونات مع العمق .
- 4- يجب ان يحتوي الأفق كالسيك على أكثر من 5 % حجما من تجمعات معادن الكربونات الثانوية التي قد تظهر على هيئة المسحوق الناعم الأبيض والخيوط البيضاء او على هيئة العقد الصلبة حقليا.

5 - في حالة الترب الخشنة النسجه (التي يكون محتوى الطين فيها أقل من 18 %) يلغي شرط ان يكون محتوى الكربونات فيها أكثر من 15 % وزنيا .

الأفق كامبيك Cambic Endopedon :

جاءت تسمية الأفق كامبيك من الكلمة اللاتينية Cambiare اي التغيير ، ويعد هذا الأفق من الأفق المعدنيه تحت السطحية غير الثابته ، إذ أن المواد المكونة له تكون عرضة للتغيرات الفيزيائية والتحولات الكيميائية ولاسيما إذا توفرت العوامل البيئية الملائمة للتغيير ، ويمثل الأفق كامبيك الحالة البدائية لتكوين وتطور الأفق تحت السطحية الناتجة من بعض التحولات الفيزيائية والكيميائية ، وغالبا مايمثل حالة التغيير أو تطور اللون او البناء في الأفق تحت السطحية BW والتي تختلف عما هو عليه في الأفق السطحية من جسم التربة . ويمكن القول أن تكوين الأفق كامبيك يمثل مرحلة البدايه لتكوين وتطور بقية أفق الكسب الأكثر تطورا من الأفق كامبيك ، لذا فإن اتجاه التحولات والتطورات للأفق كامبيك يمكن أن يتخذ عدة اتجاهات ترتبط مباشرة بالظروف البيئية المحيطة بالتربة والتي بدورها سوف تحدد نوع وشدة نشاط العمليات البيوجينية التي سوف تحدد اتجاه التحول . وفيما يأتي ايضاح لطبيعة صفات الأفق كامبيك وعلاقتها بالظروف التكوينية للتربة :

- 1- يمكن ان يوجد الأفق كامبيك في الترب التي تعاني من حالة تذبذب لمستوى المياه الأرضية ، وفي حالة بقاء مستوى الماء الأرضي ضمن الأفق كامبيك لمدة طويلة سوف يؤدي الى تطور اللون المتعادل المظلل بالاخضر او الازرق . ولكن في حالة تغيير مستوى الماء الأرضي فان الحديد الحر سوف يزال من حبيبات الطين والغرين والرمل مما يؤدي الى تطور ظاهرة التبقع الرصاصي او البني نتيجة لنشاط عمليات الاختزال التي تؤدي الى تطور اللون ذو القيم الواطنة للكروما .
- 2- يمكن أن يتكون الأفق كامبيك في بعض ترب المناطق الرطبة التي يكون الماء الأرض عميق مع غياب تجمعات الكربونات فيها ، ففي هذه الحالة يتميز الأفق كامبيك بلون بني ذو قيم للهبو مائلة الى الحمرة ، بسبب تحرر اكاسيد الحديد الحر نتيجة لتعرض معادن الفلدسبارات والمعادن السهلة التجوية لعمليات التجويه المختلفة ، كما يلاحظ ان نسبة الحديد الحر الى محتوى الطين ثابتة نسبيا مع العمق
- 3- وقد يتكون الأفق كامبيك في بعض ترب المناطق الرطبة العالية الكلسيه وفي هذه الحالة يتميز الأفق ببناء حبيبي ناتج من نشاط الاحياء . إذ يلاحظ ان محتوى الكربونات يأخذ بالزيادة مع العمق في حين يقل محتوى الطين مع العمق .
- 4- كما يمكن أن يوجد في ترب المناطق الجافة وشبه الجافة إذ يتميز بزيادة محتواه من الكربونات وسيادة البناء المنشوري .

بصورة عامه ، يتميز الأفق كامبيك بالصفات الآتية :

- 1 - ذو نسجة رملية مزيجة او انعم .
- 2 - ذو تركيب معدني سهل التجوية .
- 3 - وجود بعض مظاهر التغيير ومنها :
 - أ- تطور اللون الرصاصي Gray .
 - ب- قيم الكروما عاليه والهيو يكون أكثر أحمرارا .
 - ت- وجود مظاهر إزالة الكربونات .
- 5- وجود بعض مظاهر عملية الكسب Illuviation ولكن ليس بالمستوى المتقدم لتكوين أفاق أخرى .
- 6- لا وجود لمظاهر اللحم .
- 7- ذو سمك ملائم للتشخيص (حوالي 25 سم) .

وبصورة عامة ، أن الأفق كامبيك يعد من أفاق الكسب البدائي التطور وقابل للتغير الى أفاق أخرى أكثر تطور اعتمادا على طبيعة العوامل البيئية المحيطة بالتربة التي تحتويه ونوع العمليات البيوجينية التي يمكن ان تنشط تحت تلك الظروف .

الأفق ديوريبان Duripan Endopedon

جاءت التسمية من الكلمة اللاتينية Durus التي تعني الصلب و pan تعني الصحن اي الصحن او الطبقة المتصلبه . وهو أحد أفاق الكسب تحت السطحية الذي يتميز بدرجة صلابته بسبب تراكم السليكون الى المستوى الذي يكون اقل من 50 % حجما من الكتل الصلبة تكون قابلة للتميو بالماء أو عند غمرها بحامض HCL المخفف ، و تتباين درجة صلابة الأفق ديوريبان بالسليكون اعتمادا على محتوى تراكم السليكا ، فضلا عن تأثير تجمعات كربونات الكالسيوم، لذا يرمز له بالرمز Bm للدلالة على تصلب مكوناته. يوجد الأفق ديوريبان في ترب المناطق شبه الرطبة والجافة ذات نظام رطوبي من نوع Xeric or Aridic إذ يكون السليكون الذائب فيها له القابليه للحركة والانتقال الى الأفاق تحت السطحية . إذ يمدص السليكون على اسطح مفصولات التربة مكونا جسورا رابطة بين مفصولات التربة ويزيد من درجة تقاربها باستمرار عملية تراكمه الى المستوى الذي تصبح فيه حركة كل من جذور النباتات والمياه صعبه جدا وعندها تبدأ عملية تكوين التراكيب المورفولوجية اشبه بالقبعات الصلدة في جسم التربة . ومن أهم صفات الأفق ديوريبان المميزة له :

- 1- تشكل الصحنون الصلدة أكثر من 50 % حجما من مكونات الأفق .

2- تظهر الصحون أو الأطباق المتكونه في هذا الأفق بعض مظاهر تجمع وتراكم السليكون على هيئة ال Opal او غيرها من مركبات السليكون مكونة الأغلفه أو الجسور الرابطه او القبعات او العدسات .

3- أقل من 50% حجما من التجمعات الجافة هوائية ، تكون قابلة للإذابة في محلول HCL 1N .

الأفق فراجيبان Fragipan Endopedon

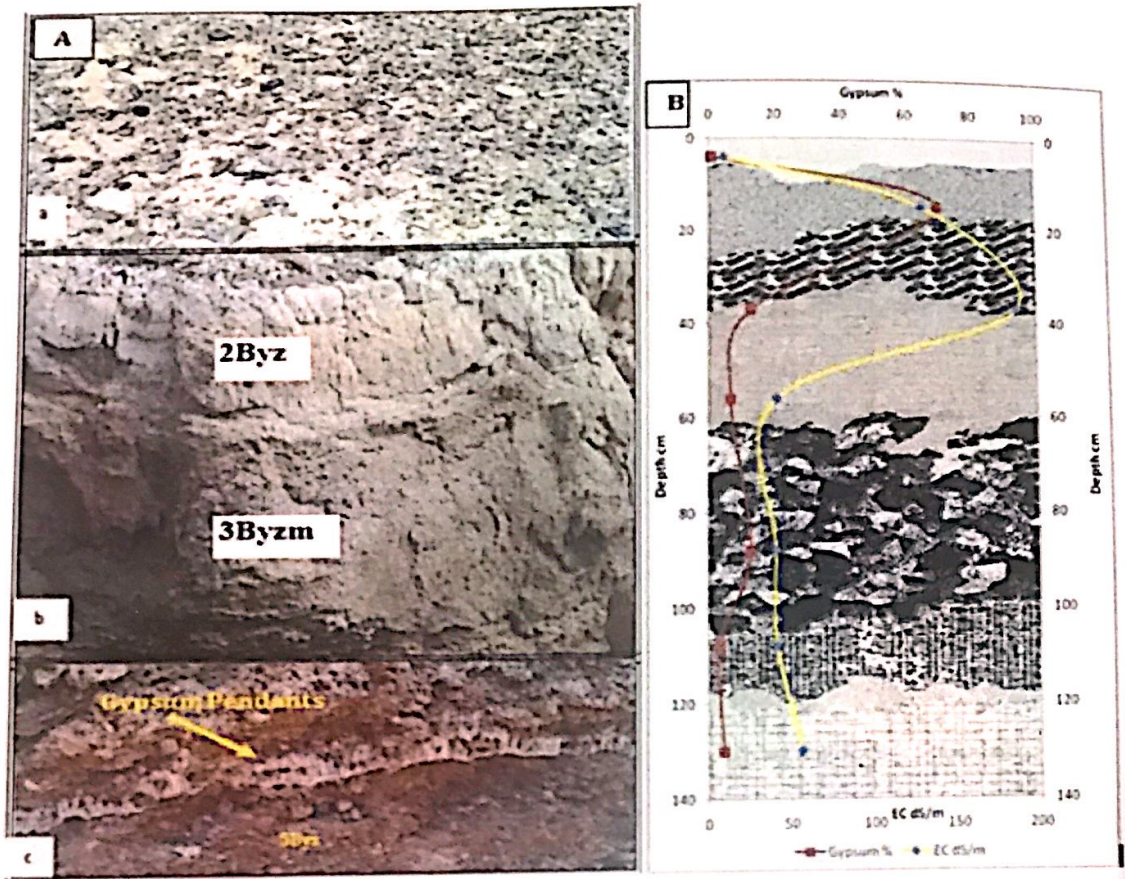
جاءت تسمية الأفق فراجيبان من الكلمة اللاتينية Frigils والتي تعني الهش Brittle ، وهو أحد الأفاق تحت السطحية الذي يكون مشابها للأفق ديوريبان Duripan في كونه يعد من المعوقات لحركة الجذور والماء والهواء داخل التربة، لانه يعد طبقة مرصوصه، لذا يعد من الصفات السلبية التي تؤثر استخدام الأراضي، ويشار اليه بالرموز الآتية Bx او Btx. يعزى سبب تكون هذا الأفق الى عملية أنضغاط مكوناته بسبب التراكم الجليدي في العصور الجيولوجية السابقة، ومن أهم صفاته المميزة:

- 1- لا يقل سمكه عن 10 سم.
- 2- ذو بناء منشوري Prismatic أو Columnar أو كتلي Blocky أو يكون عديم البناء.
- 3- تنزلق مكوناته عند الترطيب بالماء.
- 4- مكوناته لا تتأثر بحامض الهيدروليك المخفف.

الأفق جيبسك Gypsic Endopedon

أحد افاق الكسب تحت السطحية والذي يمثل أفق تراكم الأملاح المعتدلة الإذابة لمعادن كبريتات الكالسيوم الثانوية ، ويرمز له بالرمز By للتعبير عن تراكم كبريتات الكالسيوم المكتسبة في هذا الأفق . يمكن أن يوجد في بعض ترب المناطق الجافة وشبه الجافة التي تتكون من مواد الأصل الغنيه بمعادن كبريتات الكالسيوم . ومن اهم الصفات المميزه للأفق جيبسيك ما يأتي:

- 1 - زيادة محتواه من معادن كبريتات الكالسيوم الثانوية ونسبة تزيد بمقدار 5 % عن الأفق الذي يليه
- 2 - سمكه يزيد عن 15 سم إذ يكون حاصل ضرب سمك الأفق مع محتوى الكبريتات يزيد عن 3150
- يجب ان يحتوي على أكثر من 1 % حجما من تجمعات كبريتات الكالسيوم الثانويه توجد على هيئة مسحوق ناعم أو عقد يمكن تمييزها حقليا (الشكل 3. 13) .

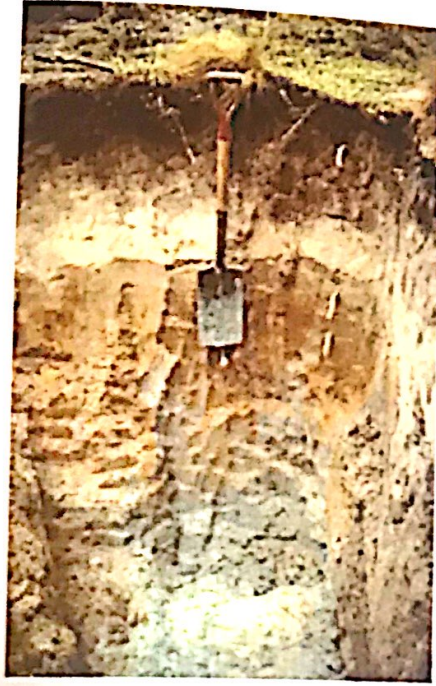


الشكل 3. 13: المظاهر المورفولوجية للتربة الحاوية على الأفق Gypsic و توزيع الجبس مع العمق.

الأفق كانديك Kandic Endopedon

طرح مفهوم الأفق كانديك لأول مره ضمن نظام تصنيف التربة Soil Taxonomy لازالة حالة التداخل في المفاهيم بين الأفق Argillic والأفق Oxic بخصوص حالة أنخفاض فعلية الطين ، لغرض ايجاد الحلول الملاءمة للفصل بين تربة مناطق الجنوب الغربي من الولايات المتحدة الأمريكية والصنفه ضمن رتبة الأوكسيسولز Oxisols (Buol and Eswaran,1988)، ويعد الأفق كانديك أحد الأفاق الغنيه بتجمع معادن الطين، والتي تشمل على كل من الأفق Argillic و الأفق Natric ويرمز له بالرمز Bt. ويعبر مفهوم الأفق Kandic عن حالة وجود الأفق الغني بتراكم معادن الأاطيان المتميزة بأنخفاض السعة التبادلية الكاتيونية ($CEC < 34 \text{ meq.}100\text{gm}^{-1} \text{ soil}$) ، غياب شرط زيادة نسبة الطين الناعم / الطين الكليه مقارنة بالأفاق التي اعلى منه، فضلا عن شرط وجود الأغشيه الطينية فيه. أن زيادة تراكم الطين في الأفق كانديك قد تكون ناتجة من عمليات تحطيم المعادن الطينية أو التجويه الموضعيه للمعادن الأوليه وليس لعمليات الانتقال من الأفاق السطحية وكما هو الحال مع الأفق Argillic (Eswaran and)

(. Shaw et al. 2004 ; Okusami et al. 1997 ; Sys 1979. ويوضح الشكل 3. 14. المظهر المورفولوجي للأفق كانديك.



A horizon

E horizon

Bt horizon kandic

Btg horizon

الشكل 3. 14 : الترب الحاوية على الأفق كانديك Kandic

الأفق نيتريك Natric Horizon

جاءت تسمية هذا الأفق من الكلمة اللاتينية *Natrium* والتي تعني الصوديوم للتعبير عن حالة تراكم الصوديوم في هذا الأفق، ويرمز له بالرمز Btn للدلالة على وجود افق الكسب الطيني الغني بالصوديوم المتبادل. يحتوي هذا الأفق على جميع الصفات الأساسية المميزة للأفق ارجيليك Argillic فضلا عن المواصفات الأتية :

- 1- ذو بناء المنشوري أو العمودي في بعض أجزاءه ، فضلا عن النوع الكتلي الحاد الزوايا (الشكل 15.3).
- 2- ان تحتوي على أكثر من 15% صوديوم متبادل أو نسبة الصوديوم الممدص SAR مساوية أو أكثر من 13.
- 3- يجب ان يكون مجموع الصوديوم المتبادل + المغنيسيوم المتبادل مساويا أو أعلى من مجموع الكالسيوم المتبادل والحموضة المتبادلة (عند pH 8.2) في واحد أو أكثر من الأفاق العليا.

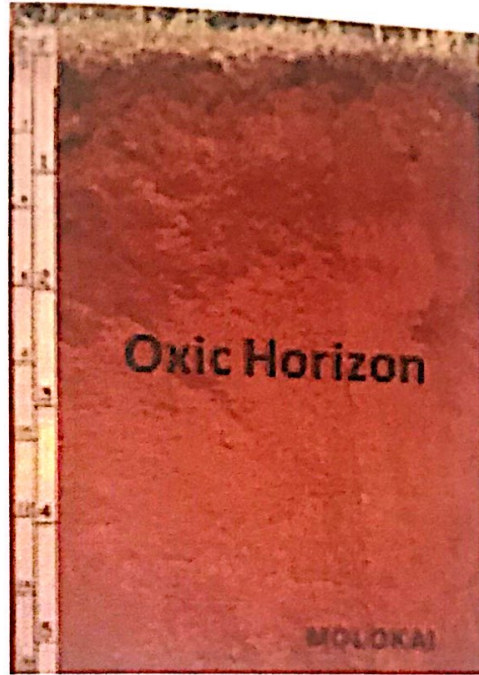


الشكل 3. 15 : المظاهر المورفولوجية للأفق نيتريك Nartic

الأفق أو أكسيك Oxidic Horizon

جاءت تسمية الأفق أو أكسيك Oxidic من الكلمة الفرنسية Oxides والتي تشير الى تراكم وسيادة أكاسيد الحديد في التربة، وذلك نتيجة لنشاط عمليات التجوية والغسل في تلك الترب مما تساعد على تحطم وأزالة اغلب المعادن غير المقاومة لعمليات التجوية، ومن ثم تكون سيادة المواد المقاومة للتجوية ولاسيما أكاسيد الحديد، في تلك الترب مسببة تطور اللون المحمر لمقد التربة (الشكل 3. 16). يرمز للأفق أو أكسيك بالرمز (Bo) او Bg إذا كان ذو قديم واطنة من الكروما، يوجد الأفق أو أكسيك في ترب المناطق الأستوائية التي تتميز بارتفاع درجات الحرارة مع زيادة في معدلات الأمطار، حيث تنشط بعض العمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين هذا الأفق والمتمثلة بعمليات اللترزه Laterlization والتي تكون مسؤولة عن أزالة المركبات السليكاتية من جسم التربة، ومن أهم مميزات الأفق أو أكسيك ما يأتي:

- 1- سمك لا يقل عن 30سم.
- 2- ذو نسجة خسنة تقع ضمن الصنف المزيجيه الرملية أو أنعم.
- 3- مكوناته السائدة تتمثل بالأكاسيد المائية المتبلوره للحديد و/ او بعدم وجود أكاسيد الألمنيوم.
- 4- سيادة المعادن الطينية نوع 1:1 في الجزء الطيني، مع سعة تبادليه ظاهرية $12 \text{ cmol}^+ \text{ kg}^{-1}$ clay.
- 5- سيادة اللون المحمر لجميع أجزائه نتيجة لسيادة أكاسيد الحديد فيه.

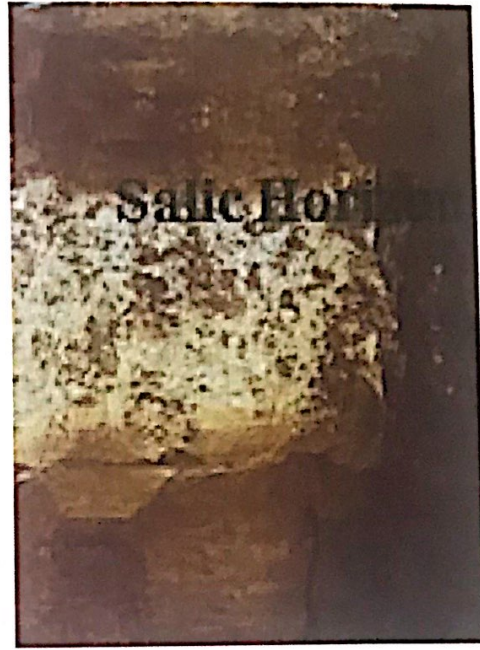


الشكل 3 . 16 : المظاهر المورفولوجية للترب الحاوية على الأفق أوكسيك

الأفق الملحي سياتيك Salic Horizon

أحد الأفاق تحت السطحية المتأثرة بتراكم الأملاح الذاتية Soluble Salts ، والأكثر ذوبان من كبريتات الكالسيوم (الجسيم) في الماء البارد، و يرمز له بالرمز Bz . يوجد هذا الأفق في ترب المناطق الجافة وشبه الجافة ، وأحيانا في ترب المناطق الرطبة التي تعاني من حالة البزل الرديء، ويعد هذا الأفق من الأفاق تحت السطحية او القريبه من السطح في ترب المناطق الجافة الي تتميز بحالة ارتفاع مستوى المياه الأرضيه الي المستوى الذي تشجع نشاط حركة المياه وما تحمله من أملاح ذائبه ،الي الأعلى بفعل الخاصيه الشعريه ،ومن ثم تراكمها في الأجزاء العليا من جسم التربة الي المستوى الذي تصبح فيها تلك التجمعات من الأملاح ضارة لنمو النبات التي غالبا ما تؤدي الي تكوين قشرة ملحية بيضاء على سطح التربة (الشكل 3 . 17)، ومن أهم العمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين الأفق سيالك تتمثل بعملية التملح Salinization . ومن اهم مواصفات هذا الأفق ماياتي:

- 1- ذو سمك لا يقل عن 15 سم لمدة 90 يوما تجميعيا في فصل الجفاف.
- 2- يجب ان لا تقل قيمة الأيصاله الكهربائيه ECe له عن 30 ds/m في راسح العجينة المشبعه.
- 3- يجب ان يكون حاصل ضرب ال ECe في سمك الأفق يساوي أو أعلى من 900



الشكل 17.3 : المظاهر المورفولوجية للتربة الحاوية على الأفق سيلك Salic في بعض التربة

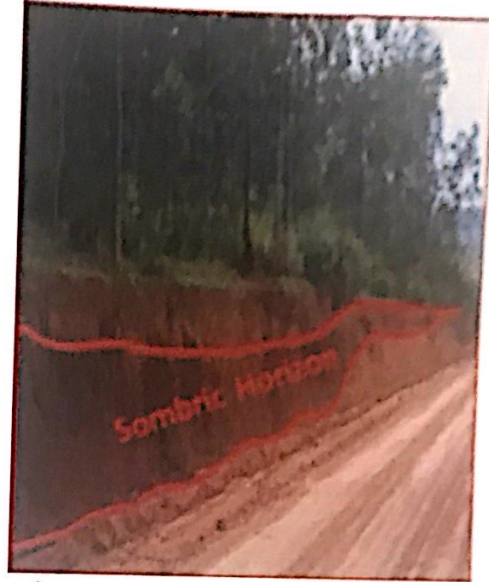
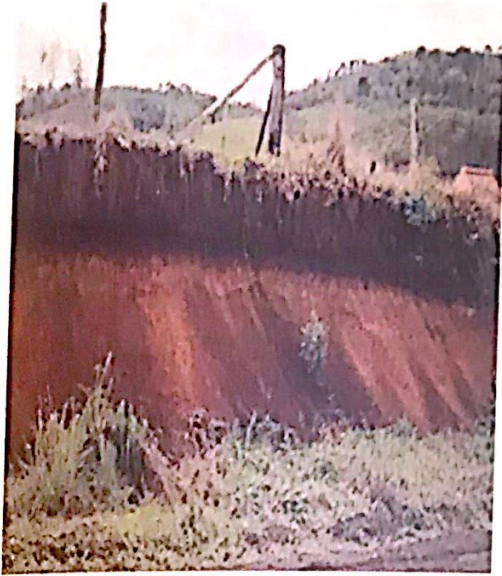
الأفق سومبريك Sombric Horizon

جاءت تسمية الأفق سومبريك Sombric من الكلمة الفرنسية *sombre* والتي تعني الداكن، وهو أحد الأفاق تحت السطحية في التربة المعدنية التي تكونت تحت حالة بزل جيدة و غالبا ما يوجد في تربة المناطق الجبلية الباردة الرطبة، ونتيجة لنشاط عمليات الغسل في تلك التربة (الشكل 18.3)، فإن هذا الأفق يتميز بما يأتي من الصفات التي تميزه عن بقية الأفاق تحت السطحية (Soil Survey Staff, 2014):

- 1- ذو سمك لا يقل عن 10 سم ويحتوي على الصفات الآتية.
- 2- لا يوجد فوقه أفق الغسيل E .
- 3- لا يحتوي على الشروط الخاصة بالأفق سبوديك Spodic
- 4- يحتوي هذا الأفق على الدبال المكتسب من الأفاق السطحية ، والذي لم يكن مرتبطا مع الألمينيوم Al، وكما هو الحال مع الدبال الموجود في الأفق سبودك Spodic، ولا مرتبط بالصوديوم كما هو الحال مع الأفق نيتريك Natric.
- 5- لا يحتوي الأفق سومبريك على قابلية عالية للسعة التبادلية CEC للاطيان التي يتميز بها الأفق سبودك Spodic .
- 6- ذو نسبة الأشباع القاعدي BSP اقل من 50% وهي اقل مما هو عليه الأفق نيتريك Natric .
- 7- ذو لون فاتح (قيم كل من الفاليو والكروما واطنة) مقارنة بالأفاق التي تعلوه.

8- قد يتكون هذا الأفق ضمن الأفق Argillic , Cambic or Oxic.

لقد تباينت الآراء حول كيفية تكوين الأفق سومبريك والذي تمت الإشارة الى وجوده في بعض ترب القارة الأفريقية، إذ أشار Frankart (1983) الى وجود فرضيتين لتكوينه، الأولى تؤكد انه مرتبط بوجود الأفق السطحي المدفون Ap أو أنه تكون مع انتقال الدبال من الأفق السطحية وتراكمه ، ويوضح الشكل وجود الأفق سومبريك في إحدى ترب Ultisols في أفريقيا.



الشكل 3. 18 : يوضح وجود الأفق سومبريك في إحدى ترب المناطق الباردة الرطبة

الأفق سبوديك Spodic Horizon

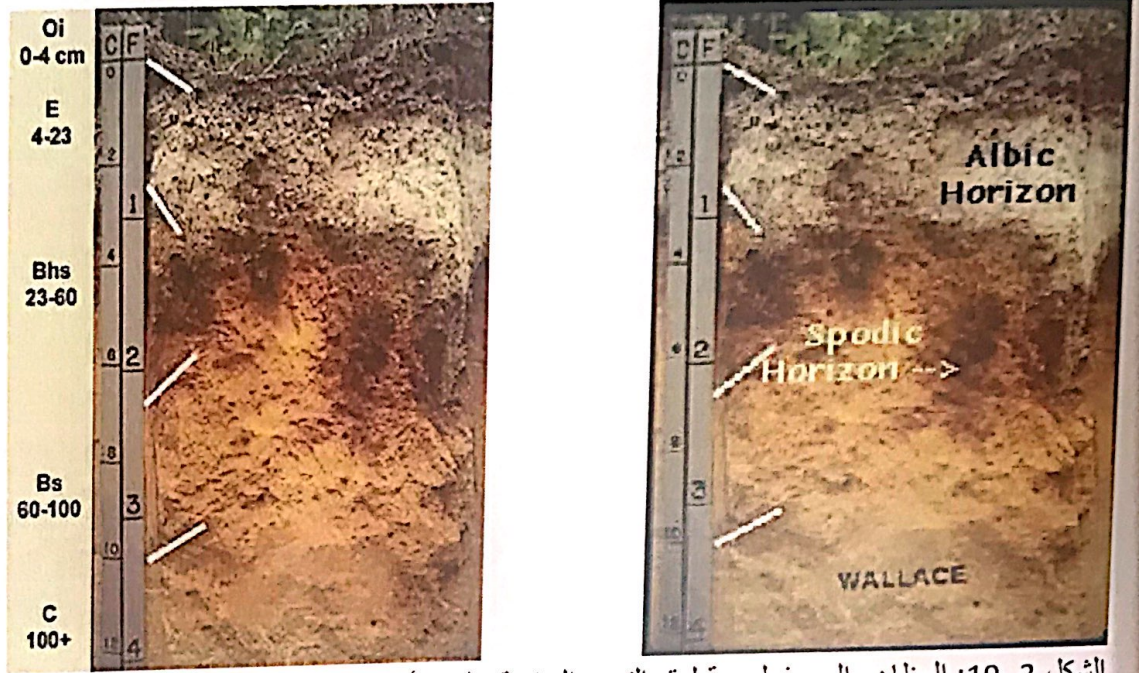
جاءت تسمية الأفق سبوديك من الكلمة الأخرقية *Spodos* والتي تعني رماد الخشب Ash woods للإشارة الى سيادة اللون الداكن، ويعد الأفق سبوديك Spodic أحد أفاق الكسب تحت السطحية و يرمز له بالرمز Bhs للإشارة الى تراكم المواد الغرويه المتمثلة بكل من المواد العضوية الدباليه (h) وأكاسيد الألمنيوم بوجود او عدم وجود تجمعات اكاسيد الحديد المنقولة من أفاق الفقد السطحية نتيجة لنشاط عملية البذلة Podsolization ، و تتميز مكوناته بالحامضية العاليه وتكون الشحانات الساندة فيها من النوع المعتمد على الأس الهيدروجيني pH، غالبا ما يوجد هذا الأفق في ترب المناطق الرطبة الباردة، التي تتميز بحالة تمايز في الأفاق المكونة لمقد التربة والمتمثلة بتتابع الأفاق : A – E – Bhs – C و المتمثلة بالأفاق التشخيصية : أوكرك – ألبك – سبوديك ، وكما موضحة في الشكل (3. 19) . ومن أهم شروط تكوين الأفق سبوديك ما يأتي:

1- ذو لون أما ان:

أ- تكون السيادة للطول الموجي Hue مساويا 7.5YR أو أكثر احمرارا، و تكون قيمة الفاليو مساويه الى 5 أو أقل والكروما مساويه ل 4 أو أقل في الحالة الرطبة.

ب- أو أن يكون الطول الموجي huc مساويا 10YR وان قيمة الفاليو 3 أو أقل والكرومو 2 أو أقل في الحالة الرطبة.

2- ذو سمك 2.5 سم أو أكثر وتكون مكوناته متراسه بفعل المواد العضوية والألمنيوم مع أو من دون الحديد.



الشكل 3. 19: المظاهر المورفولوجية لمقد الترب الحاوية على الأفق سبوديك

المراحل التكوينية والتطورية للأفاق التشخيصية تحت السطحية :

تمر عملية تكوين الأفاق التشخيصية تحت السطحية بمراحل تكوينية متعددة تتمثل بمراحل التحولات الأساسية لمكونات التربة المرتبطة بطبيعة الظروف البيئية المحيطة بالتربة والتي تحدد نوع وشدة نشاط العمليات البيوجينية المسؤولة عن تكوين التربة ، ويلاحظ من الشكل ان تكوين نوع محدد من الأفاق التشخيصية يرتبط بدرجة كبيرة بالطبيعة التكوينية لمواد الأصل للتربة وعلى المتطلبات الخاصة بتكوين كل أفق فضلا عن طبيعة العوامل البيئية الساندة ، وعليه يمكن تحديد ستة من المحاور الرئيسية لتكوين الأفاق التشخيصية تحت السطحية في الطبيعة (الأشكال 3. 20 و 3. 21) وكما موضحة في ادناه :

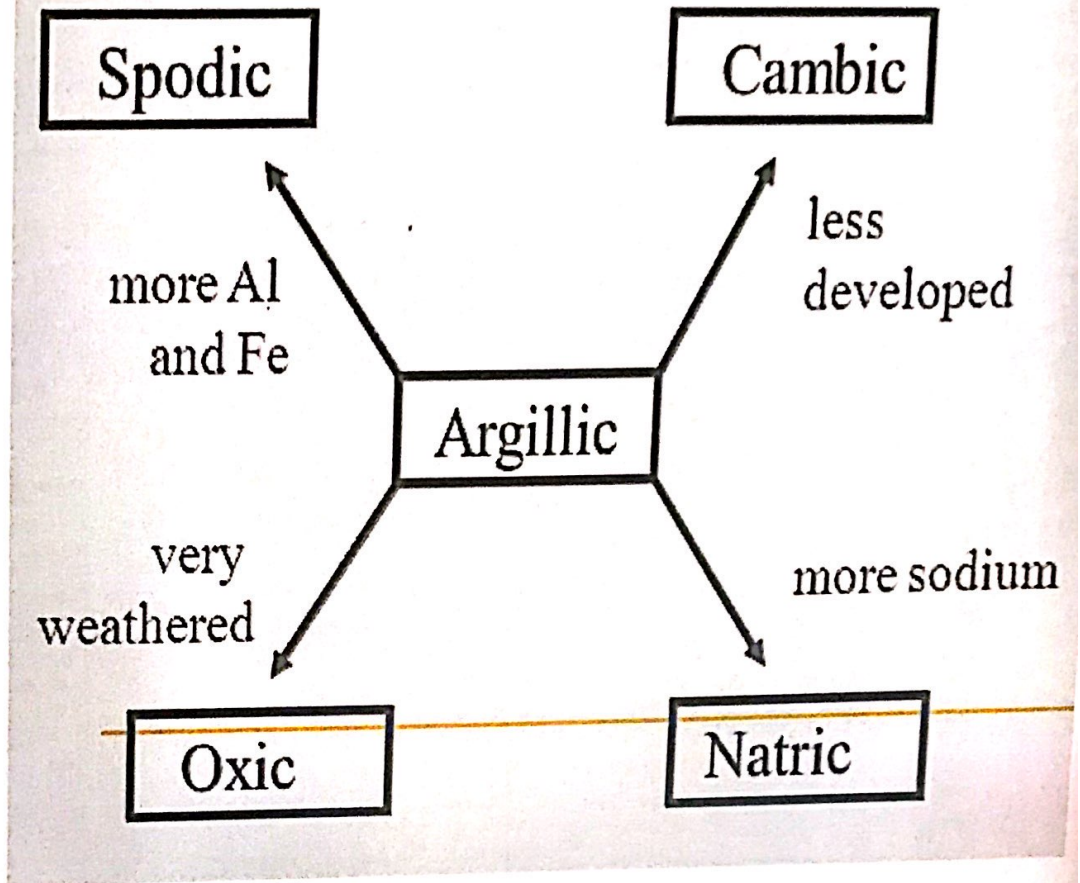
1 - الأفاق البدائية التكوين والتي لا تحتاج الى تراكم معين من مكونات التربة ، و تتمثل بكل من الأفق Albic الذي يتميز بلونه الفاتح وسيادة مفصول الرمل وقلة محتواه من المعادن الطينية وأكاسيد الحديد والمنيوم والمادة العضوية .والأفق Cambic يعبر عن الأفاق البدائية التطور ويتميز بتطور اللون او البناء مقارنة بمادة الأصل .

2 - الاتجاه الآخر لتكوين الأفاق تحت السطحية تتمثل بالأفاق التي ترتبط بعمليات تراكم معادن الطين السليكاتية ، حيث يمكن أن تتكون مجموعتان من الأفاق وهي :مجموع الأفاق الغنية بمعادن الطين الفعاله وتتمثل بكل من الأفق أرجيليك Argillic ،الأفق ناتريك Natric ، أما المجموعه الثانيه فتتمثل بالأفاق ذات المحتوى من المعادن الطينية السليكاتية واطنة الفعاليه ومنها الأفق كاندك Kandic والأفق أوكسينك Oxic .

3 - زيادة تراكم معادن الكبريت الى المستوى الذي يوفر المتطلبات الخاصة لتكوين الأفق تجع الكبريت المسماة بالأفق سلفيوريك Sulfuric الذي يتميز بالحامضيه العاليه ($pH < 3.5$) بسبب زيادة محتواه من حامض الكبريتيك H_2SO_4

4 - حالة تراكم المواد العضوية في التربة والتي تحدث تحت ظروف بيئيه مختلفه مؤدية الى تكوين عدد من الأفاق تحت السطحية ومنها : تكون الأفق سومبريك Sombric في المناطق المرتفعة الباردة، وأما في المناطق الباردة الرطبة التي تنشط فيها عمليات التجويه الحامضيه فيتكون الأفق سبوديك Spodic .في حين يتكون الأفق أجريك Agric في بعض الترب الزراعيه ولاسيما تحت أفق الحراثة التي يحدث فيها تراكم الأطيان والمواد العضوية . ويوضح الشكل (3 . 21) العلاقة بين بعض الأفاق تحت السطحية .

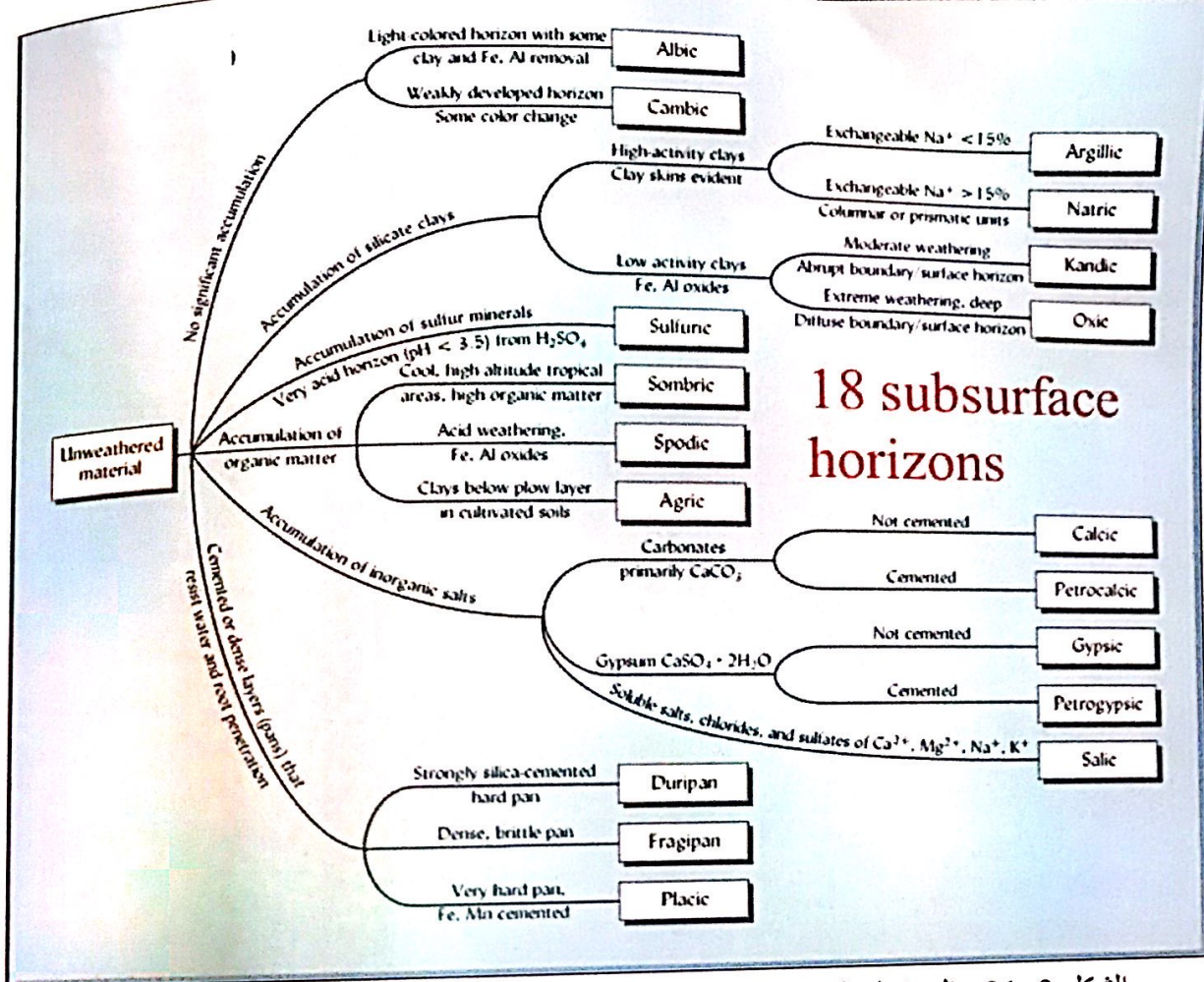
5 - حالة تراكم الأملاح المعدنيه في جسم ترب المناطق الجافة وسبه الجافة ، حيث تؤدي هذه الحالة الى تكوين خمسة من أفاق تجمع الأملاح المتباينه في قابلية ذوابانيتها ومنها : أفاق تجمع معادن الكربونات القليلة الذوبان المتمثلة بكل من الأفق كالسيك Calcic والأفق الكلسي المتصخر بتروكالكسيك Petrocalcic.اما المجموعه الثانيه فتتمثل بأفاق تجمع معادن كبريتات الكالسيوم الأكثر ذوبانا من معادن الكربونات ومنها الأفق جيبيسيك Gypsic والأفق الجبسي المتصخر Petrogypsic ، أما تراكم الأملاح الذائبه فيؤدي الى تكوين الأفق الملحي ساليك Salic .



الشكل 3. 20 : العلاقة التكوينية بين بعض الأفاق التشخيصية تحت السطحية.

مجموعة الأفاق المرصوفة أو الملتحمة والمقاومة لحركة كل من الهواء والماء وجذور النباتات ، زيادة الكثافة الظاهرية وقلة المسامية فيها ، وتضم هذه المجموعة ثلاثة أفاق وهي : الأفق ديوريبان Duric الذي يتميز بزيادة تراكم السليكا، و الأفق فراجيبان ذا الكثافة العاليه والهش، أما الأفق الثالث الأفق بليسك Placic الشديد التلاحم بسبب تراكم كل من الحديد والمنغنيز .

وبصورة عامة ، ان هذه الحالات المتنوعه لتكوين الأفاق التشخيصية تحت السطحية تعد انعكاسا لراحل التطورية التي تمر بها الترب في طبيعته ، وهي جزء من النظام المعقد والمتداخل للترب ، إذ كن ان يحدث التحول باتجاهات متعددة في المنطقة البيئية الواحدة وذلك للتأين الحاصل في شدة تأثير لاط العمليات البيوجينية المرافق في طبيعة الظروف الموقعية التي يمكن ان توجد في المنطقه الواحده لاسيما الحالة الطبوغرافيه او حاله التكوينية لمواد الأصل... الخ .



الشكل 3. 21 : المراحل التطورية لتكوين الأفاق التشخيصية تحت السطحية Endopedons (المصدر : Brady,2005)

الصفات مميزة للتربة Diagnostic Soil Characteristics

تعتمد عملية تشخيص وتحديد وحدات التربة في طبيعته على ما ذكر من أفاق تشخيصية سطحية وتحت السطحية، فضلا عن بعض الصفات التشخيصية الأخرى التي تعكس تأثير العوامل البيئية المحيطة بالتربة المحددة لنشاط العمليات البيوجينية لمكونة للتربة. ومن هذه الصفات ما يأتي:

التغير المفاجيء للنسجة Abrupt Texture Change

تشير الى طبيعة الحدود الفاصلة بين الأفق او كريك أو البيك مع الأفق ارجيليك الذي تحتها مباشرة. وتستخدم هذه الصفة في الحالات الآتية:

- 1- إذا كان محتوى الطين في الأفق أو كريك أو البيك اقل من 20% ، يجب ان تكون زيادة مضاعفة في محتوى الطين في العمق (7.5 سم) الذي يأتيه ، أو
- 2- إذا كان محتوى الطين في الأفق أو كريك أو البيك يزيد على 20% ، يجب ان تكون الزيادة في محتوى الطين تزيد بنسبة 20% أو أكثر في العمق (7.5 سم) الذي يأتيه.

معامل التمدد المستقيم (COLE coefficient of linear extension)

يشير هذا المعامل الى قابلية التمدد والتقلص لمكونات التربة عند تعرضها لحالات الترطيب والجفاف، تمثل قيمة المعامل COLE النسبة بين الفرق في قيم الطول كتلة التربة في الحالة الرطبة L_m (33 kPa) و طول الكتلته بالحالة الجافة L_d مقسومة على الطول بالحالة الجافة وكما مبين في المعادلة:

$$COLE = (L_m - L_d) / L_d$$

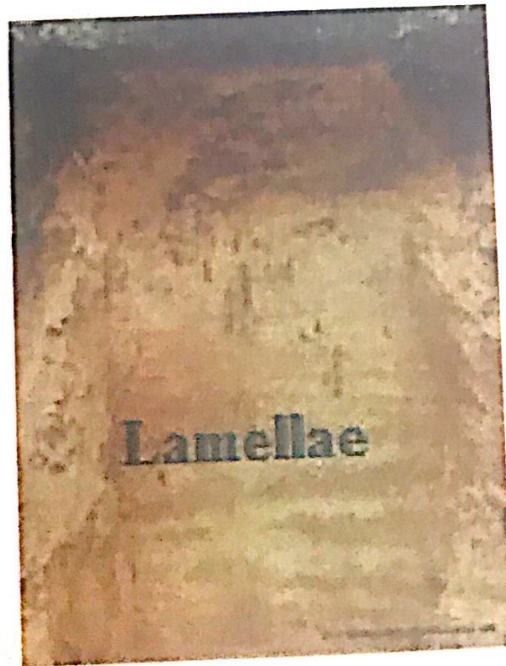
قابلية التمدد الاستقامي (L.E) Linear Extensibility

تمثل قيمة حاصل ضرب معامل التمدد في سمك الطبقة، وكما موضح في ما يأتي:

$$L.E. = COLE \times \text{Layer thickness}$$

اللاميلات Lamellae

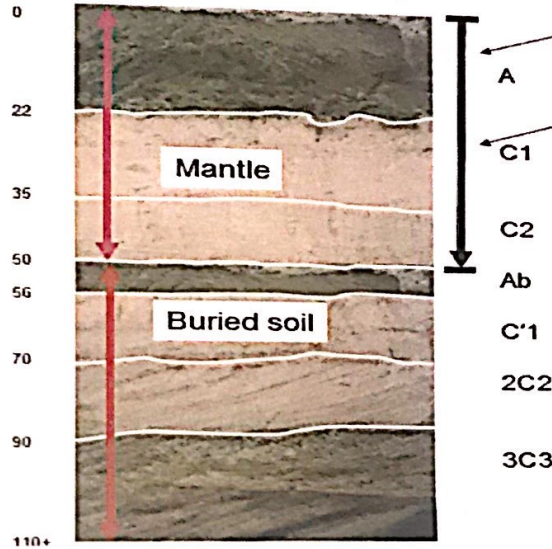
تشير هذه الصفة الى عدد الطبقات الرقيقة الغنية بتراكمات الطين التي تفصلها طبقات الخشنة النسجة في التربة تحت السطحية، إذ يعمل الطين في الطبقات الرقيقة كجسور رابطة بين حبيبات الرمل، حيث يكون سمك كل lamellae حوالي 7.5 سم (الشكل 24.3)، وإذا وجدت هذه الحالة بكميات كافية، يمكن ان تعبر عن وجود اي من آفاق الأطيان سواء الأفق ارجيليك أو نيتريك أو كانديك.



الشكل 24.3 : المظاهر المورفولوجية لظاهرة ال Lamellae في إحدى التربة .

الانقطاع الصخري Lithologic Discontinuities

تشير الى حالة وجود طبقة ضمن مقد التربة من تأثير العمليات الجيولوجية وليس البيدوجينية ، ومن أهم المؤشرات الوجود هذه الحالة هو وجود حالة التغيرات المفاجيء Abrupt في صنف النسجة أو وجود كميات من الحصى أو الأحجار أو التجمعات الرملية مباشرة فوق التجمعات الطينية، وتعد هذه الصفة ملازمة لحالات التغيرات في الطبوغرافيه (الشكل 2. 23).



الشكل 23. 3: المظاهر المورفولوجية لظاهرة الانقطاع الصخري في إحدى الترب

قيمة N Value

تستخدم هذه الصفة للتنبؤ بقبالية الترب الغدقه لملائمتها للأستخدام كمواقع رعي الحيوانات اولتحمل طرق المواصلات. ويمكن قياسها من المعادلة الآتية:

$$N \text{ value} = (A - 0.2R) / (L + 3H)$$

إذ أن:

A : كمية الماء في ترب الحقل

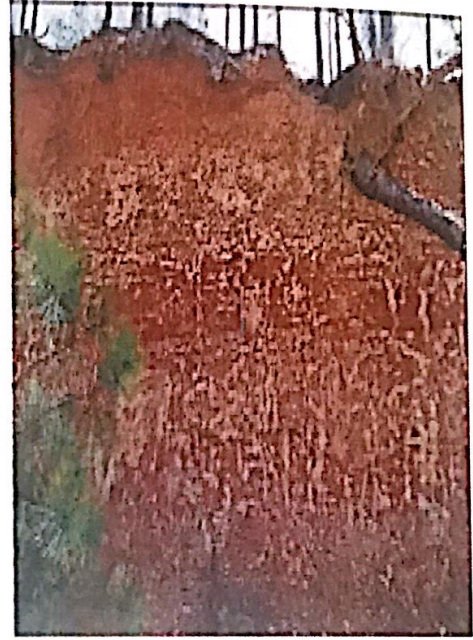
L : نسبة الطين في التربة

H :نسبة المادة العضوية في التربة

عندما تكون قيمة N اكبر من (0.7) في هذه الحالة تعد الترب ضعيفة المقاومة لتحمل الطرق او غيرها .

ظاهرة البليتثايت Plinithite

تمثل حالة الترب التي تكون فقيرة بالمواد العضوية وغنية بالحديد، لذا تتميز تلك الترب بصلابتها العاليه عند الجفاف مع سيادة ظاهرة التبقع المحمر (وكما مبين في الشكل 3. 24)



الشكل 3. 24 : المظاهر المورفولوجية لظاهرة ال Plinithite

الأتصال الصخري Lithic Contact

تشير الى حالة وجود المواد البيدولوجية فوق الطبقات الصخرية في أعماق ضحلة من سطح التربة (الشكل 3. 25).

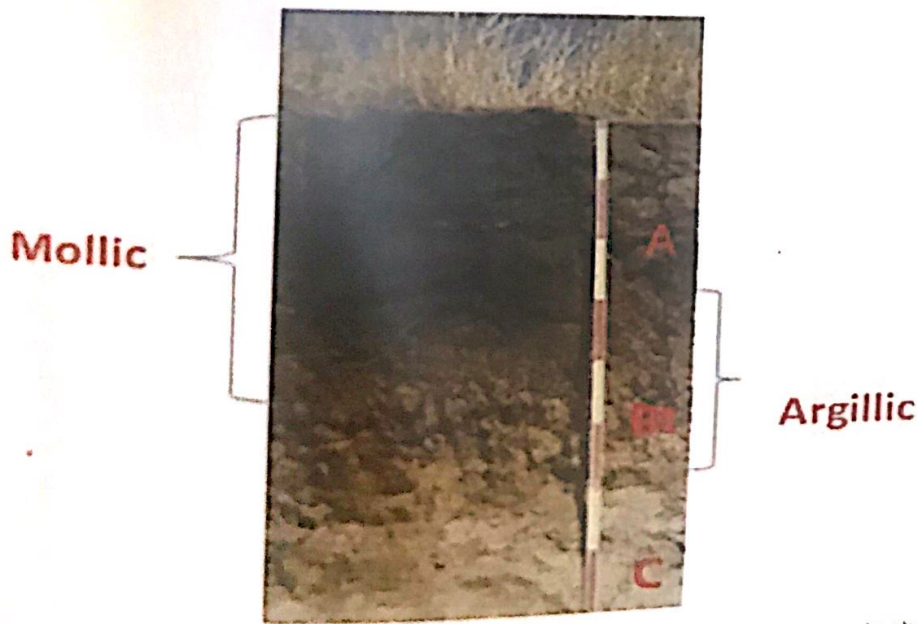


الشكل 3. 25: ظاهرة الأتصال الصخري في إحدى الترب

كيفية تشخيص وتصنيف الآفاق التشخيصية:

المعلومات الآتية توضح الصفات المورفولوجية الكاملة وبعض الصفات الفيزيوكيميائية لأحدى الترب المكونة تحت الظروف البيئية الرطبة في الولايات المتحدة الأمريكية (Soil Survey Staff, 1999)، وعند متابعة الشروط المذكورة أنفا الخاصة بالآفاق التشخيصية السطحية وتحت السطحية، فإنها تشير الى وجود الآفاق التالية في تلك التربة:

- 1- الآفق التشخيصي السطحي الداكن والغني بالعناصر القاعديه نوع Mollic – ضمن العمق 0 الى 30، والذي يشمل الآفاق Ap و A وذلك لتوفر شروط اللون الداكن ومحتوى المادة العضوية ونسبة الأشباع القاعدي ضمن العمق المطلوب لهذا الأفق.
- 2- الآفق التشخيصي الطيني تحت السطحي نوع Argillic والذي يوجد ضمن العمق 30 – 90 سم ويشمل الآفاق تحت السطحية Bt1 , Bt2 and Bt3 وذلك لتوفر المتطلبات الخاصة بالآفاق ارجيليك ضمن تلك الآفاق ومنها محتوى الطين الكلي والناعم ونسبة محتوى الطين الناعم الى الطين الكلي وكيفية توزيعها مع العمق، فضلا عن وجود المؤشرات التي تشير الى حركة وانتقال الطين من الآفاق السطحية وتراكمها في الآفاق تحت السطحية، إذ تشير الصفات المورفولوجية الى وجود الأغشية الطينية clay films في الآفاق تحت السطحية وبدرجات وضوح مختلفة.
- 3- تتميز هذه التربة بوجود ظاهرة تطور اللون الداكن في مكونات التربة ولعمق يزيد عن 50 سم والمتمثلة بظاهرة Pachic وكما موضحة في الشكل (26. 3).



الشكل 26. 3 : المظاهر المورفولوجية للتربة الحاوية على بعض الآفاق التشخيصية

Depth to water table : More than 150 cm
 Permeability class : Moderate
 Land use : Cropland
 Parent material : Loess
 Diagnostic horizons : A **mollic** epipedon from a depth of 0 to 71 cm and an **argillic** horizon from a depth of 30 to 91 cm

Profile Description:

- Ap** 0 to 18 cm; dark greyish brown (10YR 4/2d) silt loam, very dark greyish brown (10YR 3/2) moist; weak fine granular structure; slightly hard, very friable, non sticky; common fine roots; abrupt smooth boundary.
- A** 18 to 30 cm; dark greyish brown (10YR 4/2d) silt loam, very dark greyish brown (10YR 3/2) moist; weak fine and medium sub angular blocky structure; slightly hard, very friable, slightly sticky; common fine roots; clear smooth boundary.
- Bt1** 30 to 49 cm; dark gray (10YR 4/1d) silty clay loam, very dark gray (10YR 3/1) moist; weak coarse prismatic structure parting to moderate medium sub angular blocky; hard, friable, slightly sticky; common fine roots; common faint clay films on faces of peds; clear smooth boundary.
- Bt2** 49 to 71 cm; dark grayish brown (10YR 4/2d) silty clay loam, very dark grayish brown (10YR 3/2) moist; weak coarse prismatic structure parting to moderate medium sub angular blocky; slightly hard, friable, slightly sticky; few fine roots; few fine tubular pores; common faint clay films on faces of peds; clear wavy boundary.
- Bt3** 71 to 91 cm; dark grayish brown (10YR 4/2d) silty clay loam, dark grayish brown (10YR 4/2) moist; weak coarse prismatic structure parting to moderate medium subangular blocky; few clay films on faces of prisms; few fine roots; gradual wavy boundary.

Table 3. 1 : Some physical and chemical properties.

| Horizon | Depth(cm) | %Clay | %Silt | %Sand | %O.C | B.S.P | PH |
|---------|-----------|-------|-------|-------|------|-------|-----|
| Ap | 0 – 18 | 21.1 | 61.0 | 17.9 | 1.51 | 75 | 6.3 |
| A | 18 - 30 | 21.4 | 61.0 | 17.6 | 1.14 | 72 | 6.1 |
| Bt1 | 30 - 49 | 27.5 | 58.5 | 14.0 | 0.99 | 82 | 7.0 |
| Bt2 | 49 - 71 | 28.5 | 53.9 | 17.6 | 0.61 | 86 | 7.1 |
| Bt3 | 71 – 91 | 25.9 | 55.5 | 18.6 | 0.40 | 90 | 7.2 |