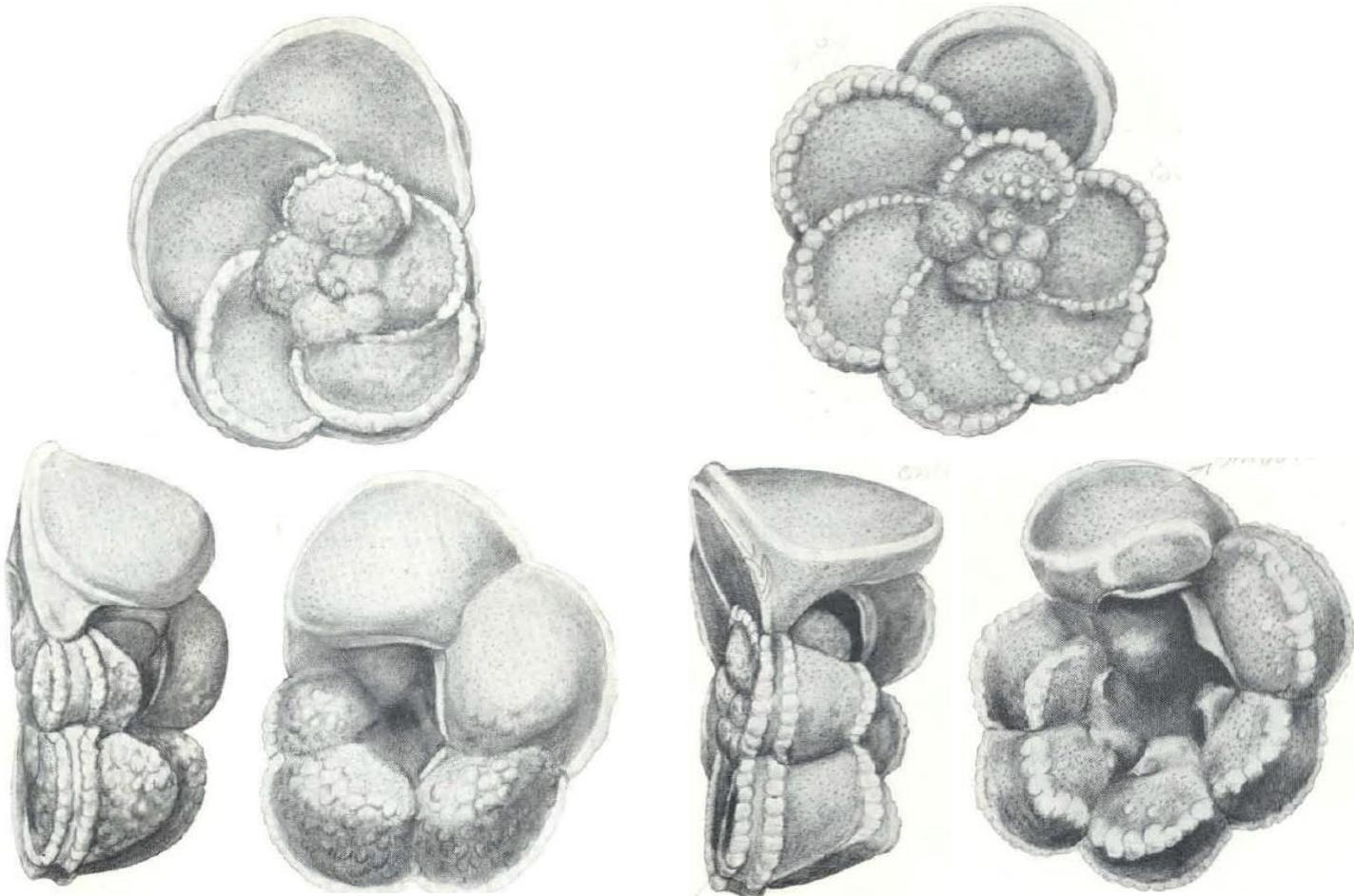
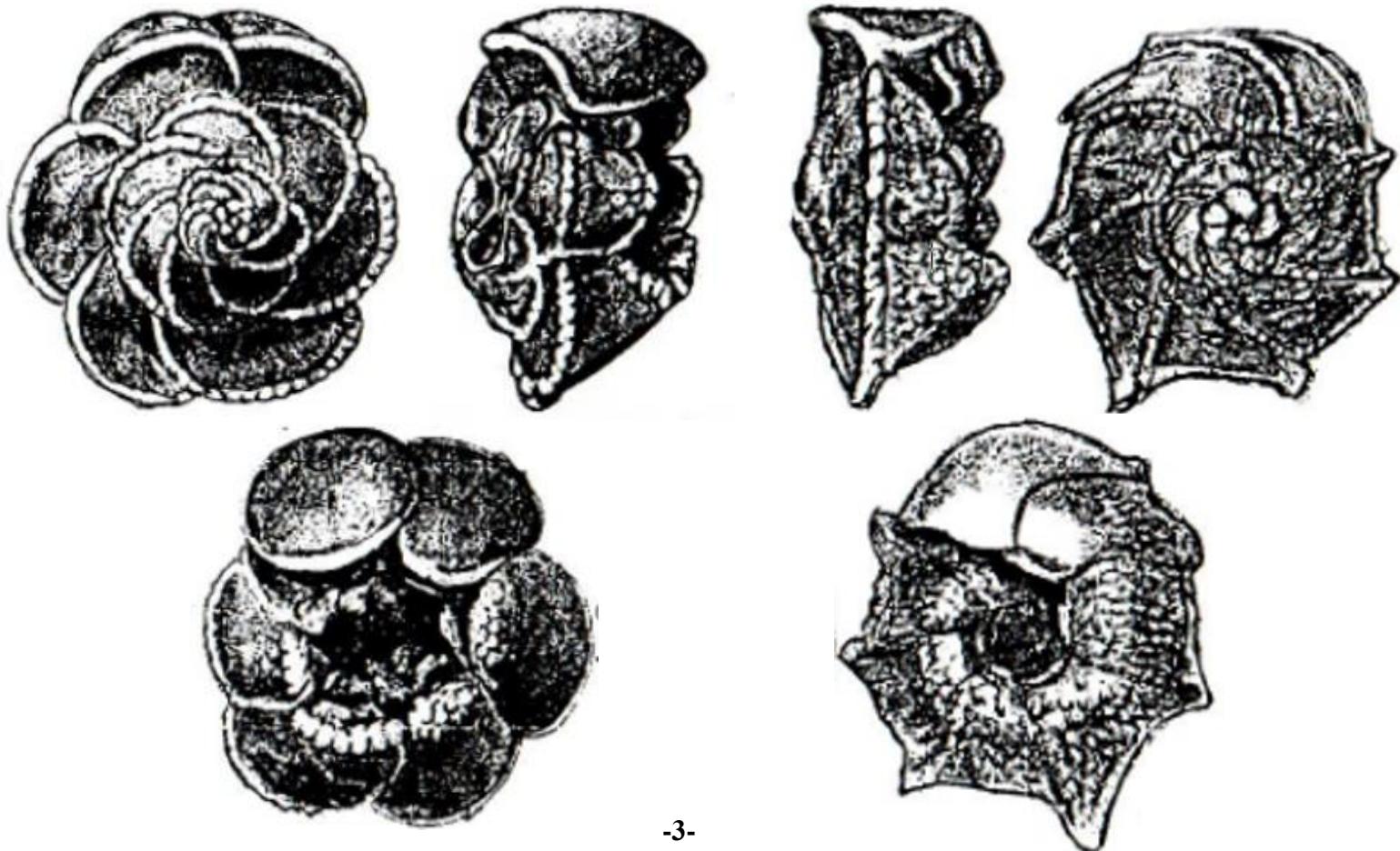


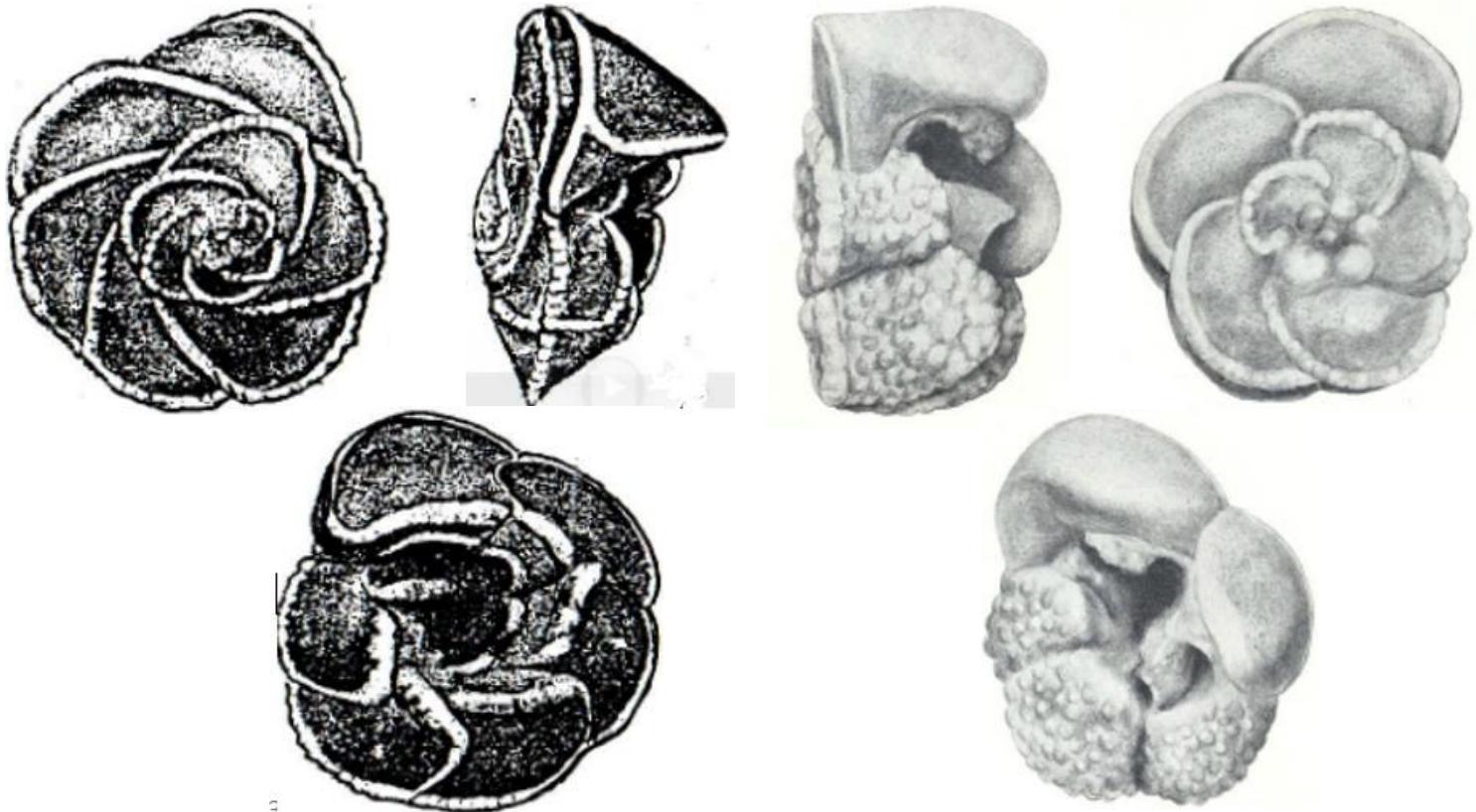
Description (After Postuma, 1971)		<i>Globotruncana concavata</i>	<i>Globotruncana carinata</i>
Test	Very low trochospiral		
Spiral side	Slightly concave		Most often slightly concave.
Umbilical side	Strongly convex		
Equatorial periphery	Distinctly lobulated to almost circular		Distinctly lobulate
Keels	Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last portion.		Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last chamber.
Wall	Perorate, surface of the first chambers of the last whorl somewhat rugose, last ones smooth.		Perorate surface of the first chambers of the last whorl somewhat rugose, last ones smooth.
Chambers	Almost hemispherical		Angular subconical, moderately inflated, each developing a distinct usually beaded carina on top.
whorls	About 2.5-3 whorl, the 5-6 chambers of the last whorl increasing regularly and usually rapidly in size.		About 2.5-3 whorls the 5-6 chambers of the last whorl increasing regularly in size.
Sutures	On spiral side distinctly curved, in the last whorl raised except the last chamber, on umbilical side beaded, radial, depressed		On spiral side distinctly curved in the last whorl raised and beaded, on umbilical side radial, depressed.
Umlilicus	Deep, fairly wide		Deep, wide
Primary apeartures	Interiomarginal, umbilical covered by a tegillum.		Interiomarginal, umbilical covered By a low tegillum.
Age	Zone name	<i>Globotruncana concavata zone</i>	<i>Globotruncana carinata zone</i>
	Zone type	Total-range zone	partial-range zone
	Zone defintion	FO of <i>G.concavata</i> to the LO of <i>G.concavata</i>	LO of <i>G.concavata</i> to the FO of <i>G.elevata</i>
	Zone time	Early Santonian	Late Santonian



Description, (After Postuma, 1971)		<i>Globotruncana elevata</i>	<i>Globotruncana calcarata</i>
Test	Very low trochospiral		
Spiral side	Central part is slightly convex to convex, spiral side of the last whorl flat to slightly concave		Almost flat
Umbilical side	Strongly convex.		
Equatorial periphery	Lobulated to slightly lobulated.		Stellate except for the portion which is rounded.
Keels	One equatorial keel, moderately beaded except in the last chamber		Distinct single keel which is provided with short spines one per chamber. Keel and spines are beaded at any rate of the greater part.
Wall	Perforate, surface smooth		Perforate surface rugose except for the last chamber degree of rugosity decreases gradually.
Chambers	Subangular to angular moderately inflated sometimes slightly overlapping with a kind of carina on top of each chamber as continuation of the partly raised sutures of the umbilical side.		Subangular inflated
Whorls	About 3 whorls, the usually 6-8 chambers of the last whorl increasing regularly in size		About 3 whorls, the 5-7 chambers of the last whorl increase rather irregularly in size.
Sutures	In spiral side distinctly curved in first part of the last whorl raised and beaded in later part slightly depressed.		On spiral side, slightly curved to almost straight On umbilical side, radial to slightly curved depressed to slightly raised occasionally beaded.
Umbilicus	Deep wide		Deep rather narrow to fairly wide.
Primary apertures		Intermarginal, umbilical covered by a tegillum	
Age	Zone name	<i>Globotruncana elevata</i> zone	
	Zone type	Partial -range zone	
	Zone definition	FO of <i>G.elevata</i> to the LO of <i>G.calcarata</i>	
	Zone time	Early Campanian	



Description (After Postuma, 1971)		<i>Globotruncana stuartiformis</i>	<i>Globotruncana gansseri</i>
Test	Very low trochospiral		
Spiral side	Central part slightly convex, spiral side of the last whorl almost flat		Flat
Umbilical side	Convex		Strongly convex
Equatorial periphery	Slightly lobulated to almost circular		Slightly lobulate to almost circular
Keel	One keel moderately beaded in the last chamber		Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last chamber.
Wall	Perforate, surface smooth		Perforate, surface of the umbilicus side rugose. Degree of rugosity decreases toward the last chambers, which are smooth, surface of the spiral side smooth except the initial part
Chambers	Subangular slightly inflated often overlapping with a kind of carina on top of each chamber as a continuation of the raised sutures of the umbilical side.		Almost hemispherical
Whorls	About 3 whorls, the 5-9 usually (6-8) chambers of the last whorl increasing regularly in size.		About 2.5 - 3 whorls, the 5-6 chambers of the last whorl increase regularly in size.
Sutures	<u>On spiral side</u> , slightly curved in the first whorl to almost straight and tangential in the last whorl. <u>On umbilical side</u> , raised, moderately beaded in first part of the last whorl curved. in later part flush raised and beaded.		<u>On spiral side</u> , curved, raised in the last whorl. <u>On umbilical side</u> , slightly beaded, the first ones radial the last ones, slightly curved depressed.
Umbilicus	Deep wide		
Primary apertures	Interomarginal, umbilical covered by a tegillum.		
Age	Zone name	<i>Globotruncana stuartiformis</i> zone	<i>Globotruncana gansseri</i> zone
	Zone type	Concurrent-range zone	partial-range zone
	Zone definition	LO of <i>G. calcarata</i> to the FO of <i>G. gansseri</i>	FO of <i>G. gansseri</i> to the FO of <i>G. mayaroensis</i>
	Zone time	Early Mastrichtian	Middle Mastrichtian



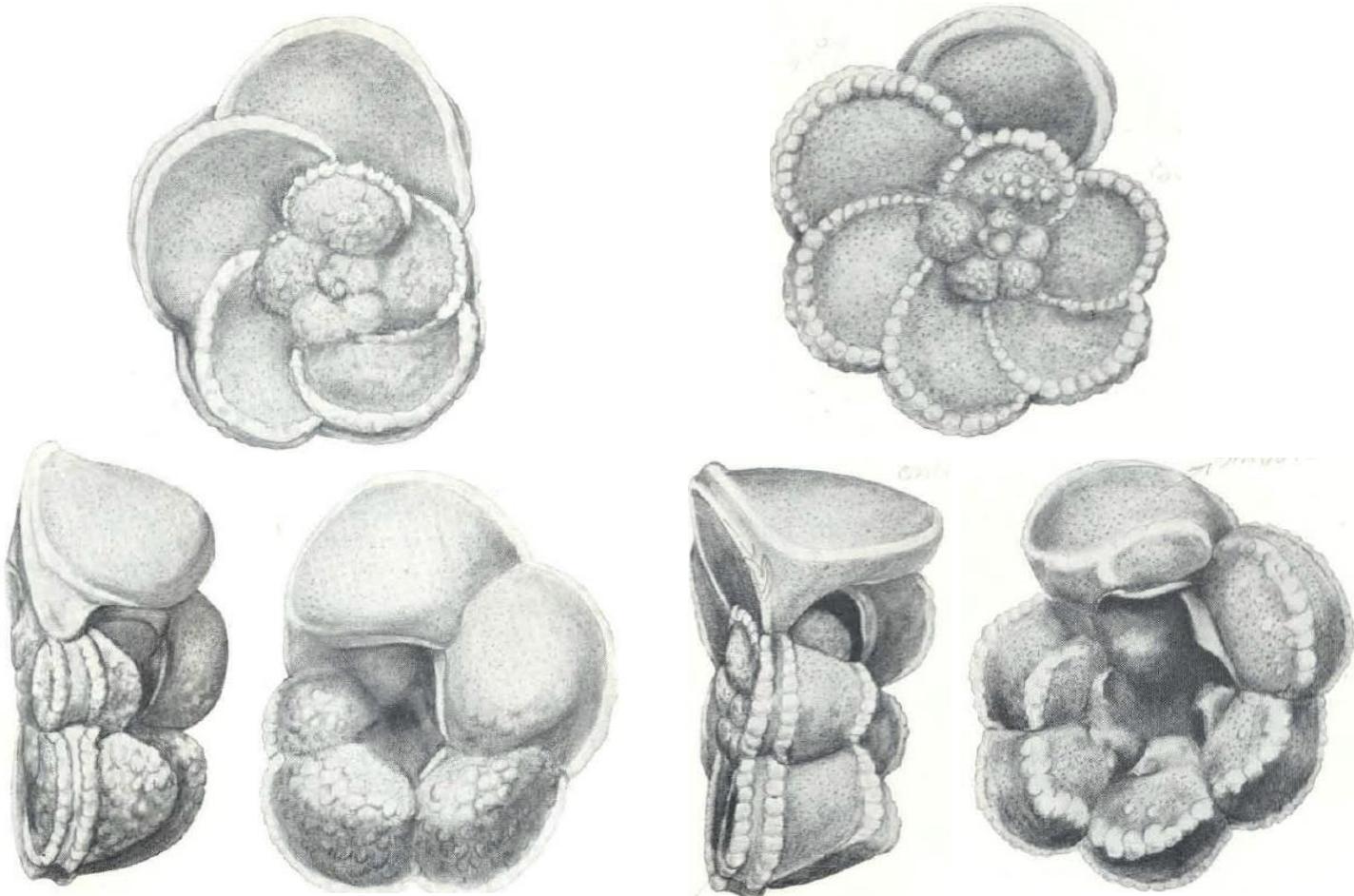
**Description of the index fossils of the planktonic foraminiferal zones of
of the Maastrichtian to Santonian ages**

(According to J. A. POSTUMA, 1971)

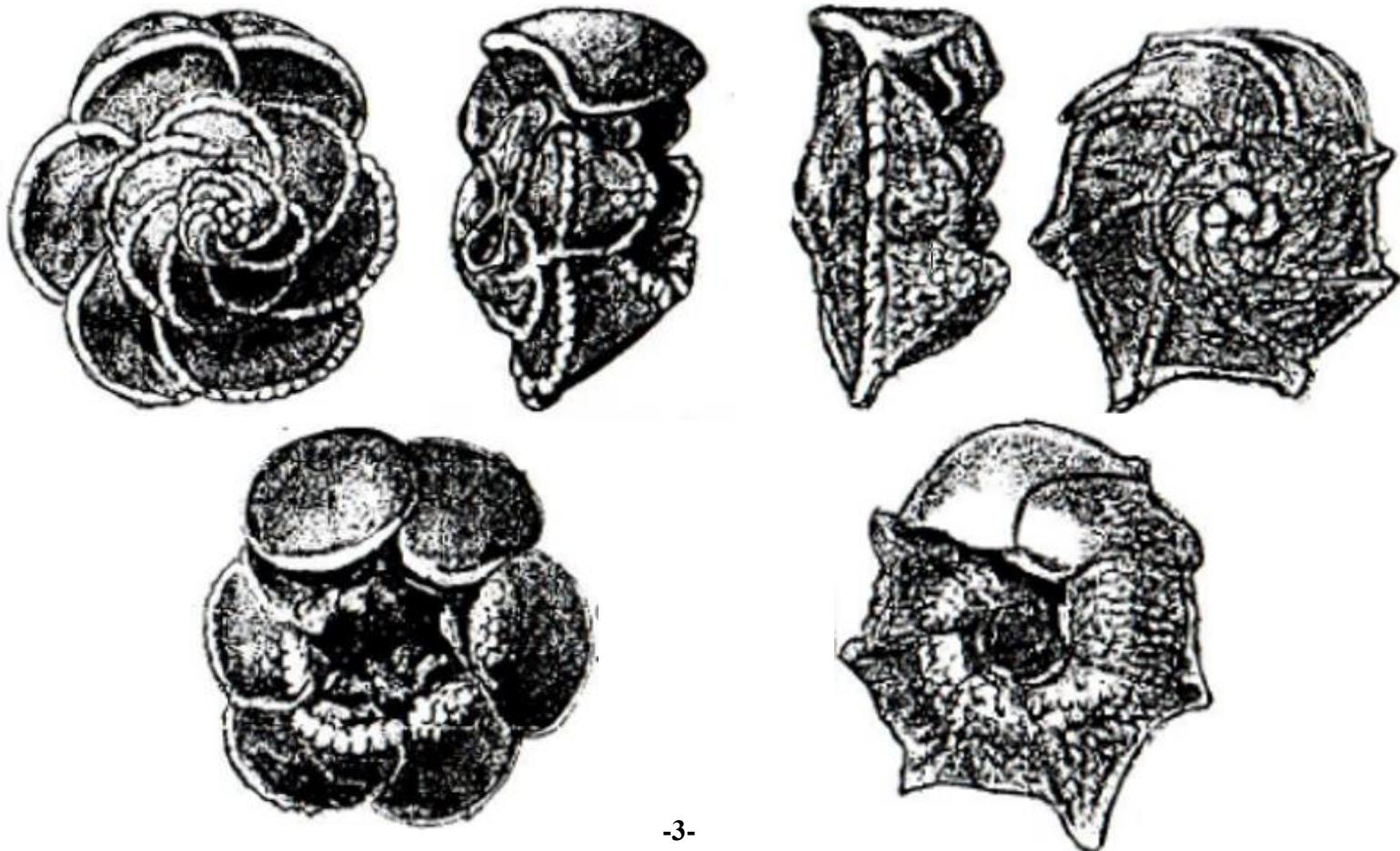
Description (After Postuma, 1971)		Globotruncana <u>mayaroensis</u>
Test		Very low trochospiral
Spiral side		Almost flat to slightly convex
Umbilical side		Moderately concave
Equatorial periphery		Lobulated
Keels		Two beaded keels of which the one on the umbilical side becomes strongly arched towards the last Chamber
Wall		Perorate surface ornamented with fine nods, including the side wall between the keels
Chambers		Angular truncate on umbilical side more inflated???????
Whorls		About 3 whorls, the 4-6 (usually 5) chambers of the last whorl increasing sometimes rapidly in size, on the spiral side tendency to develop an imbricate structure
Sutures		On spiral side, curved raised and beaded, on umbilical side radial depressed
Umilicus		Shallow fairly wide
Primary apeartures		Intermarginal, umbilical covered by a tegillum.
Age	Zone name	Globotruncana <u>mayaroensis</u> zone
	Zone type	Total - range zone
	Zone defintion	FO of <u>G. mayaroensis</u> to the LO of <u>G. mayaroensis</u>
	Zone time	Late Maastrichtian



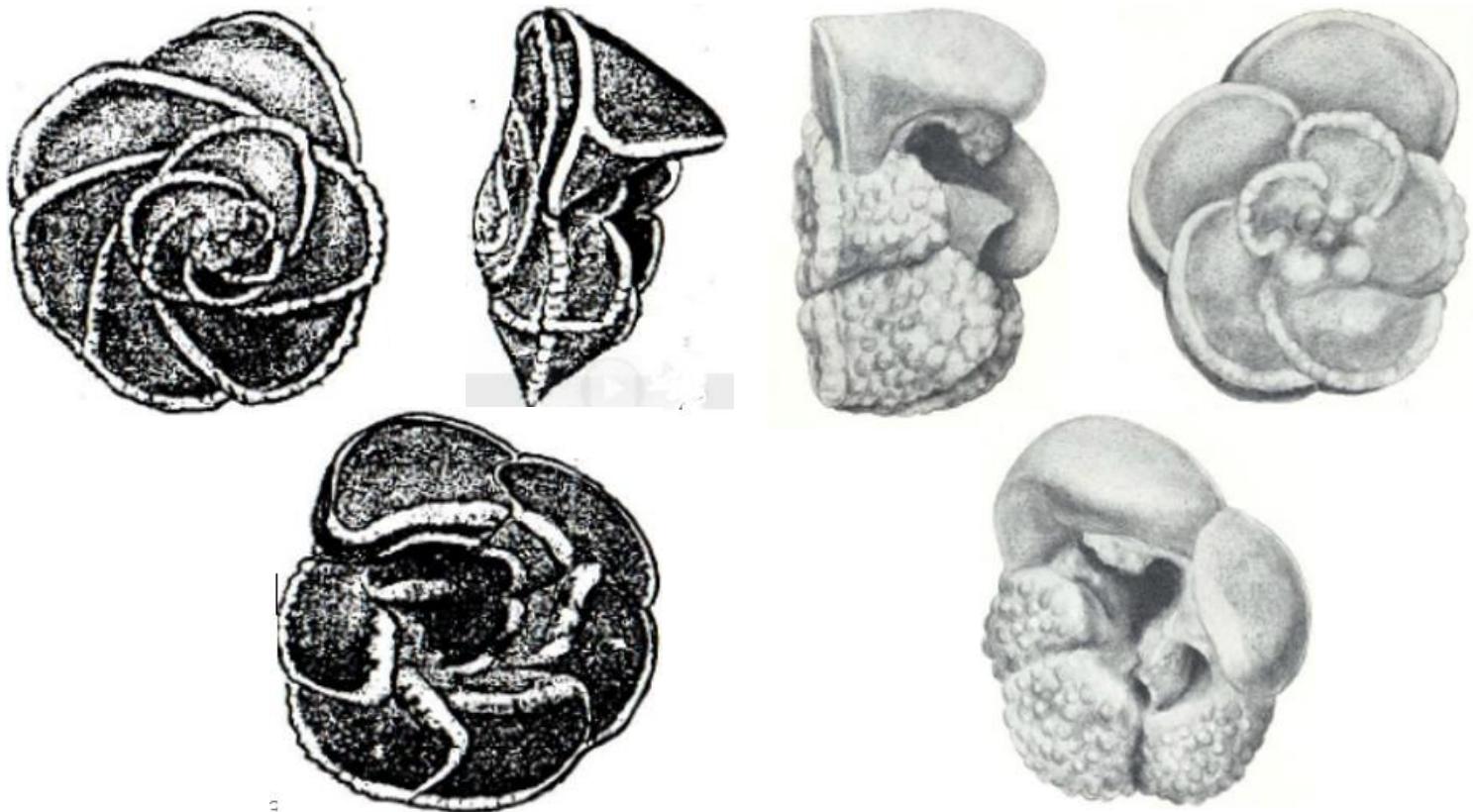
Description (After Postuma, 1971)			
Test		Very low trochospiral	
Spiral side		Slightly concave	
Umbilical side		Strongly convex	
Equatorial periphery		Distinctly lobulated to almost circular	Distinctly lobulate
Keels		Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last portion.	Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last chamber.
Wall		Perorate, surface of the first chambers of the last whorl somewhat rugose, last ones smooth.	Perorate surface of the first chambers of the last whorl somewhat rugose, last ones smooth.
Chambers		Almost hemispherical	Angular subconical, moderately inflated, each developing a distinct usually beaded carina on top.
whorls		About 2.5-3 whorl, the 5-6 chambers of the last whorl increasing regularly and usually rapidly in size.	About 2.5-3 whorls the 5-6 chambers of the last whorl increasing regularly in size.
Sutures		On spiral side distinctly curved, in the last whorl raised except the last chamber, on umbilical side beaded, radial, depressed	On spiral side distinctly curved in the last whorl raised and beaded, on umbilical side radial, depressed.
Umlicus		Deep, fairly wide	Deep, wide
Primary apeartures		Interiomarginal, umbilical covered by a tegillum.	Interiomarginal, umbilical covered By a low tegillum.
Age	Zone name	Globotruncana concavata zone	Globotruncana carinata zone
	Zone type	Total-range zone	partial-range zone
	Zone defintion	FO of G.concavata to the LO of G.concavata	LO of G.concavata to the FO of G.elevata
	Zone time	Early Santonian	Late Santonian



Description, (After Postuma, 1971)		<i>Globotruncana elevata</i>	<i>Globotruncana calcarata</i>
Test	Very low trochospiral		
Spiral side	Central part is slightly convex to convex, spiral side of the last whorl flat to slightly concave		Almost flat
Umbilical side	Strongly convex.		
Equatorial periphery	Lobulated to slightly lobulated.		Stellate except for the portion which is rounded.
Keels	One equatorial keel, moderately beaded except in the last chamber		Distinct single keel which is provided with short spines one per chamber. Keel and spines are beaded at any rate of the greater part.
Wall	Perforate, surface smooth		Perforate surface rugose except for the last chamber degree of rugosity decreases gradually.
Chambers	Subangular to angular moderately inflated sometimes slightly overlapping with a kind of carina on top of each chamber as continuation of the partly raised sutures of the umbilical side.		Subangular inflated
Whorls	About 3 whorls, the usually 6-8 chambers of the last whorl increasing regularly in size		About 3 whorls, the 5-7 chambers of the last whorl increase rather irregularly in size.
Sutures	In spiral side distinctly curved in first part of the last whorl raised and beaded in later part slightly depressed.		On spiral side, slightly curved to almost straight On umbilical side, radial to slightly curved depressed to slightly raised occasionally beaded.
Umbilicus	Deep wide		Deep rather narrow to fairly wide.
Primary apertures		Intermarginal, umbilical covered by a tegillum	
Age	Zone name	<i>Globotruncana elevata</i> zone	
	Zone type	Partial -range zone	
	Zone definition	FO of <i>G.elevata</i> to the LO of <i>G.calcarata</i>	
	Zone time	Early Campanian	



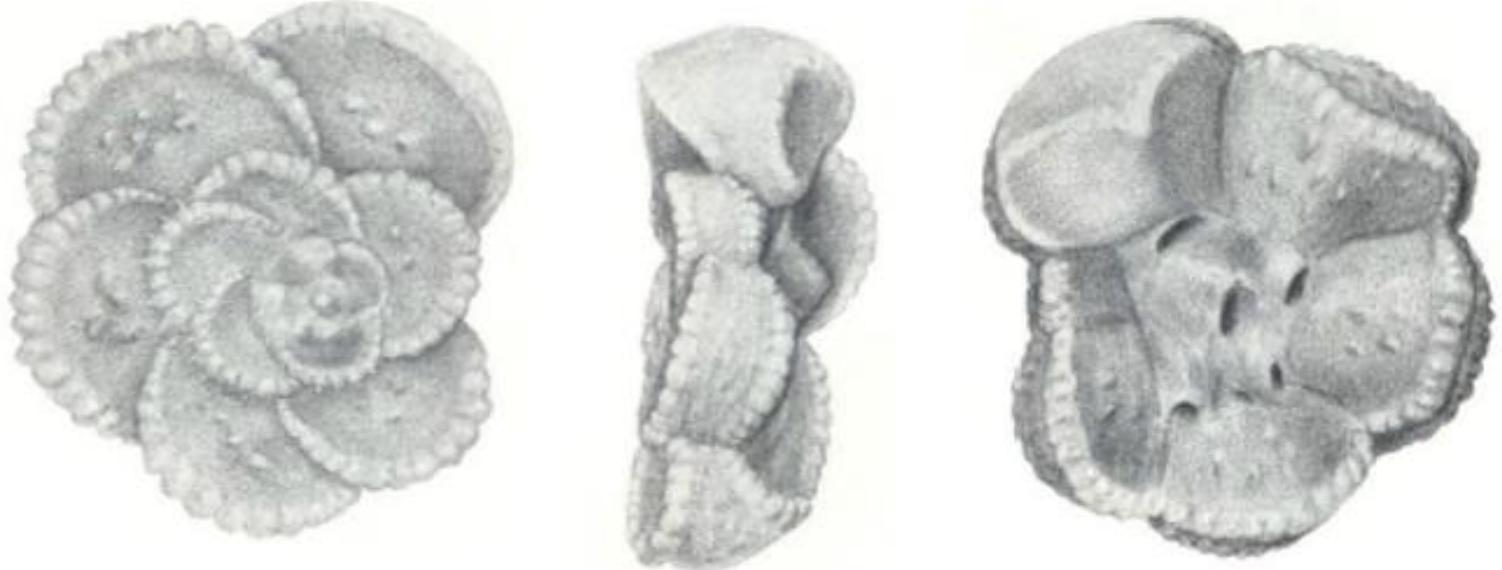
Description (After Postuma, 1971)		<i>Globotruncana stuartiformis</i>	<i>Globotruncana gansseri</i>
Test	Very low trochospiral		
Spiral side	Central part slightly convex, spiral side of the last whorl almost flat		Flat
Umbilical side	Convex		Strongly convex
Equatorial periphery	Slightly lobulated to almost circular		Slightly lobulate to almost circular
Keel	One keel moderately beaded in the last chamber		Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last chamber.
Wall	Perforate, surface smooth		Perforate, surface of the umbilicus side rugose. Degree of rugosity decreases toward the last chambers, which are smooth, surface of the spiral side smooth except the initial part
Chambers	Subangular slightly inflated often overlapping with a kind of carina on top of each chamber as a continuation of the raised sutures of the umbilical side.		Almost hemispherical
Whorls	About 3 whorls, the 5-9 usually (6-8) chambers of the last whorl increasing regularly in size.		About 2.5 - 3 whorls, the 5-6 chambers of the last whorl increase regularly in size.
Sutures	<u>On spiral side</u> , slightly curved in the first whorl to almost straight and tangential in the last whorl. <u>On umbilical side</u> , raised, moderately beaded in first part of the last whorl curved. in later part flush raised and beaded.		<u>On spiral side</u> , curved, raised in the last whorl. <u>On umbilical side</u> , slightly beaded, the first ones radial the last ones, slightly curved depressed.
Umbilicus	Deep wide		
Primary apertures	Interomarginal, umbilical covered by a tegillum.		
Age	Zone name	<i>Globotruncana stuartiformis</i> zone	<i>Globotruncana gansseri</i> zone
	Zone type	Concurrent-range zone	partial-range zone
	Zone definition	LO of <i>G. calcarata</i> to the FO of <i>G. gansseri</i>	FO of <i>G. gansseri</i> to the FO of <i>G. mayaroensis</i>
	Zone time	Early Mastrichtian	Middle Mastrichtian



**Description of the index fossils of the planktonic foraminiferal zones of
of the Maastrichtian to Santonian ages**

(According to J. A. POSTUMA, 1971)

Description (After Postuma, 1971)		Globotruncana <u>mayaroensis</u>
Test		Very low trochospiral
Spiral side		Almost flat to slightly convex
Umbilical side		Moderately concave
Equatorial periphery		Lobulated
Keels		Two beaded keels of which the one on the umbilical side becomes strongly arched towards the last Chamber
Wall		Perorate surface ornamented with fine nods, including the side wall between the keels
Chambers		Angular truncate on umbilical side more inflated???????
Whorls		About 3 whorls, the 4-6 (usually 5) chambers of the last whorl increasing sometimes rapidly in size, on the spiral side tendency to develop an imbricate structure
Sutures		On spiral side, curved raised and beaded, on umbilical side radial depressed
Umilicus		Shallow fairly wide
Primary apeartures		Intermarginal, umbilical covered by a tegillum.
Age	Zone name	Globotruncana <u>mayaroensis</u> zone
	Zone type	Total - range zone
	Zone defintion	FO of <u>G. mayaroensis</u> to the LO of <u>G. mayaroensis</u>
	Zone time	Late Maastrichtian



الفصل الثاني: الانقطاع في السجل

مقدمة عن : فكرة عدم التوافق وانواعها *

شواهد التعرف والتقييم على عدم التوافق :

ان التعرف على عدم التوافق هو الخطوة الأولى في سبيل تفهمه، والهدف الأهم هو تعين مدى الثغرة، وحيث ان معظم الشواهد المستعملة في التعرف على الثغرة .. تلقي الضوء أيضا على مدى الانقطاع .. فيمكننا ان ننحاشي التكرار .. بمناقشة التعرف والتقييم معا ونحن في سبيل دراسة الشواهد الأهم ، كل بدوره. (ارسم الشكل المعبر عن الحالات المذكورة في هذا الفصل)

أولاً : الشاهد على وجود "التباین" (Nonconformity) :

حيث ترتكز الصخور الطبقية فوق صخور نارية او متحولة .. يتضح اختلاف النظام بشكل ملحوظ:

1) فإذا كان الصخر السفلي بلتونيا (جوفيا) :

أ) ولم يظهر في الصخر الطبقي أي تحول تماسي(جراء تداخل الصهير أسفل الصخور الطبقية.. لتكوين الصخور النارية أو المتحولة) أو .. ب) اذا كان يحتوى عند قاعدته على حصى من مادة الصخر الناري(نتيجة لانكشاف الصخر الناري لفترة زمني)

← فان ذلك يدل على: ثغرة زمنية كبيرة تمت خلال تداخل الصهير أو تعرية غطاء سميك من الكتلة المتداخلة، على الترتيب.

2) اذا كان الصخر السفلي جدة موازية (Sill): فان طبيعته التداخلية ينبغي ان تتضح من تغييره للطبقات الرسوبية التي تعلوه مباشرة وضمن الحدود المقررة للصخر المتداخل.

3) اذا كان الصخر الناري بركانيا :فليس من الضروري فرض وجود ثغرة.

فمثلا تتلاسن فيضانات البازلت مع تكوين حفرى (ميوسين) على طول حدود هضبة ما .. بحالة ثبت ان الحمم فاضت الى داخل حوض ترسيب (كانت الرواسب تأخذ سبيلها الى الاستقرار فيه) .

يمكن مشاهدة علاقات مشابهة تستقر كثير من تكاوين الايوسين والاليجوسين الرسوبية فوق كتل سميكه من الحمم او الرماد البركاني... وهذا ليس من الضروري افتراض وجود ثغرة زمنية بين الانفجار الناري وترسيب غطائه الرسوبي ..

5) اما حيث تستقر الصخور الرسوبية فوق صخور متحولة:

فالعادة ان تظهر ثغرة زمنية كبيرة يمكن استنتاج أهميتها من شدة التحول ومن أنواع المعادن الموجودة :

اذ ان هذه تعكس طبيعة ظروف الحرارة والعمق التي حدث التحول تحتها .. وعلى أي حال فيحيث يوجد تكوين رسوبي صامد مثل الكوارتزيت او الحجر الاصم مستقرا فوق طبقات ضعيفة وتعرض كلاهما للتثنوه .. فان الصخر الضعيف قد يظهر تشقا اردوازيا قويا، ويبدو اكثر تحولا من التكوين الذي يعلوه ..

حيث يرتكز معا حصب اصم فوق اردواز بهيئة ما.. قد يؤخذ خطأ على انه عدم توافق كبير (شكل 63) فالطبقة في صخر الاردواز احفاها التشدق الاردوازي بشكل كبير ، ولكن ملاحظتها او التعرف عليها ما زالت ممكنة .. وثبتت ان التكوينين قد تعرضا للطي معا .

ومن الناحية الاخرى .. فقد يمحو التثنوه الشديد شواهد عدم التوافق محوا تماما حتى ولو كانت عدم انتظام زاوي او تباين، وبالقرب من بعض الصدوع في منطقة ما : تعرض فيها كوارتزيت (عمره الكمبري الأسفل) الى عمليات الانفصال وإعادة التبلور كبير. حتى بدا متافقا تماما مع النايس (عمره قبل كمبري) الذي يوجد تحته.

وعلى ذلك ففي مناطق التحول : قد يخفى تواافق التورق ، عدم تواافق اصلي او قد يخفى كذلك صدع دفع (سر) اصلي.

ثانياً : الشاهد على وجود "عدم الانطباق الزاوي" (Angular discordance)

يعد عدم الانطباق الزاوي من اظهر علامات الثغرة الزمنية ، اذ انه ينبع بالطبع ان الصخور الاصغر تعرضت للتتشوه تم كشطتها بعوامل التعرية قبل ان تترسب فوقها الصخور الاحدث منها.

أهمية قيمة زاوية عدم الانطباق: يجب الا يستخلص ان قيمة زاوية عدم الانطباق تدل على الأهمية النسبية للثغرة . فكما يظهر " من شكل ؟؟ حيث تم شطف الطيات في تكوين قديم ثم غطتها طبقات احدث منها، يظهر اختلاف زاوية عدم الانطباق اختلافاً واسعاً تبعاً لموضعها فوق الطيات، فهي في المكان " ا " مثلاً حوالي ٨٠° ولكنها في " ب " ، " د " ، " ه " حوالي ٤٥° فقط اما في " ج " ، " و " فالطبقات متوازية

وكثيراً جداً من يجادل بأن الثغرة بين تكوينين كبيره جداً .. لأن زاوية عدم الانطباق بينهما كبيرة او العكس بالعكس. وقد تصل زاوية عدم الانطباق أي درجة حتى لدرجة ٩٠° .. حيث تكون الطبقات القديمة مطوية طياً محكماً.. ولكن كلما ابتعدنا عن المنطقة التي تعرضت للاضطراب الشديد وعندما تبدا الطيات في التسطح .. فإن عدم الانطباق يقل .. بالرغم من ان الثغرة تظل كما هي دون نقص ..

وهناك مثل لافت للنظر يمكن مشاهدته على طول سفح احدى السلسلة الجبلية تشمل:

* جبال (س) حيث يوجد تكوين (أ) عمره (برمي سفلي) يعلو تكوين (ب) عمره (بنسلفاني) بعدم توافق كبير .. في جبال (ص) في الجزء الغربي من تلك السلسلة .. تقف الطبقات البنسلفانية، رأسية وتعلوها الطبقات البرمية افقية تقريباً .. بما يؤكد ان عدم التوافق الزاوي في تلك السلسلة واضح لافت للنظر.

ولكن على مسافة 30 ميلاً الى الشمال الشرقي لتلك السلسلة لا يوجد عدم انطباق ظاهر .. لدرجة ان الحدود بين التكوينين قد حددها الاستراتيجيون خطأ .. ولم يصح الخطأ الا بعد ان تم دراسة الحفريات دراسة دقيقة.

* ومن الممكن كذلك اخذ الطبقية المتقاطعة خطأً على انها عدم توافق زو و خاصة في حالة طبقات الواجهة المتتابعة بطبقية مستوية عندما تكون على مقاييس كبير وتكون مكافحة الطبقة محدودة.

وهناك حالات مشابهة من عدم الانطباق الذي يرجع الى الطبقة المتقاطعة ويمكن مشاهدته في بعض الأماكن من الصخور الجورية حيث يرتكز فيها تكوين كارميل الجيري فوق حجر نافاجو الرمل شكل ()

* حتى في حالات عدم التوافق التركيبية فإن زاوية عدم الانطباق المحلية غير هامة نسبياً كمقاييس للزمن المفقود خلال الرفع والتعريه ولكن ربما يكون اتساع المساحة المعروضة للاضطراب وحجم الطيات ذات أهمية كبيرة ..

* ولهذا السبب لا يجوز الحكم على أهمية " عدم التوافق " في منطقة ما، من خلال مكشف واحد للطبقات .. ولكن الحكم على هذه الأهمية يجب أن يكون من خلال الدراسة الإقليمية الممتدة لهذه المنطقة .. ومن قرائن أخرى س تعالج فيما بعد

ثالثاً : الشاهد على وجود " التخالف " (disconformity)

1) شاهد وجود سطح قديم للحت: (Evidence of an old erosion surface)

يعتبر شاهد وجود سطح قديم للحت بين اثنين من التكاوين واحدا من اكثر الأدلة اقناعا بوجود عدم التوافق بينهما ..
وقد يكون مثل هذا الشاهد :

* في الهيئة الفيزيائية (الصخرية) للسطح : كأن يكون عدم انتظام ظاهر او تلال او شقوق او كهوف مغطاة وممتلئة بماء من الوحدة التي تعلوها

* او تجوية للصخر السفلي قبل ترسيب الصخر العلوي: في شكل طين حاري او بروفيل لترية قديمة او نطاق صدى او سيليسي او متخلش

* قشطا فجائيا لمظاہر تركيبة : كالالفواصل و الصدوع او الجدد القاطعة في الطبقات السفلی .

* او قد يكون وجود حصى من الطبقات السفلی في الأجزاء القاعدية للطبقات العليا

* ويوجي وجود أي نوع من جرول ورمال التخلف " عدم التوافق "

وكذلك - وبخاصة في الرواسب البحرية - يدل على نفس الظاهرة وجود تركيزات الفوسفات او المنجنizer او الحديد او عقيادات او حبات الجلوكونيت (ولو ان مثل هذه التركيزات قد تكون فقط شواهد على ترسيب بطئ جدا وليس انقطاع في سجل الترسيب)
تلك الشواهد الخاصة بعدم التوافق وخاصة المستمدۃ من مستخرجات الابار وكثير من هذه القرائن .. قد تكون ممثلة حول جوانب قبة صخرية .. حيث: يظهر الحجر الجيري الصوانی التابع للعصر الميسیبیي الأسفل والذي يغطيه طفل داكن وحجر رملي يتبعان البنسلفاني الأوسط (ويحملان فهما في بعض الأماكن) وبالرغم من ان الطبقات من اعلى ومن اسفل سطح الاتصال متوازية أساسا .. فانها:

* مختلفة من ناحية الطبيعة الليثولوجية بدرجة تدل على انه قد حدث تغير شديد في البيئة قبل ان يبدأ ترسيب البنسلفاني ...

* وزيادة على ذلك فان سطح الحجر الميسیبیي كان ذا طبغرافية من نوع الكارست بها خواص كثيرة وقشرة تحتوى على قطع صوانية (شرت) متباعدة وقد ملأت الطبقات البنسلفانية السفلی الاحواض وهي تحتوى في بعض المواقع على عدسات من بريشة الصوان مستمدۃ من القشرة القديمة.

* شواهد أخرى حيث يرتكز حجر جيري 0 (ديفوني أو سطح) عادة في شبه توافق فوق حجر جيري (سيلوري اعلى) .. وفي بعض المواقع يمتاز السطح العلوي لحجر جيري (سيلوري اعلى) بشقوق يبلغ عمقها عدة بوصات مملوءة برملي كوارتز خشن.

2) التغير الليثولوجي المفاجئ (Abrupt lithologic change)

يوجي التغير الليثولوجي المفاجئ بتغير في النظام والبيئة وقد يدل على وجود ثغرة ، وخاصة اذا ما كانت الرواسب المفتلة الدقيقة تعلوها رواسب خشنة ولكن ليس من الضروري ان يتضمن تغير الظروف حدوث انقطاع في الترسيب.

وبالاختصار يجب اعتبار التغير الواضح المفاجئ في الليثولوجية عباره عن انذار باحتمال وجود ثغرة وليس كاثبات لوجودها.

3) التسطيح الإقليمي للتكاوين (Regional beveling of formation)

قد يمكن أحيانا معرفة عدم التوافق في التتابعات الصخرية المتواقة ظاهريا ، من الظهور (او الاختفاء) المنتظم لوحدات معينة عند سطح اتصال معين في منطقة واسعة .

فى الشكل () مثلا فخما على ذلك وفيه: التكوين الرملي (اردوفيشى علوي) فى الشرق .. والذى يقع فوق خمسة تكاوين تكون فيما بينها " مجموعة " (عمرها كمبri سفلى) على امتداد 125 ميل نحو الغرب .. ففي معظم الأماكن يظهر التكوين الرملي متوفقا تماما مع طبقات تلك المجموعة التي توجد تحته وخصوصا فى الغرب .. ولكن الدراسة الإقليمية الشاملة (على امتداد الـ 125 ميل) توضح ان هذا " التكوين " الرملي يرتكز على بعض من وحدات مختلفة من هذه " المجموعة " تختلف من مكان لآخر.. كاشطا ما يبلغ من 20,000 قدم من طبقات " المجموعة " من الغرب نحو الشرق .. على ذلك فان اكتشاف التخالف فى الشرق قد اثبت ان طبقات " المجموعة " الخمسة : هي اقدم كثيرا من التكوين الرملي، وحقا.. فهذا هو احد خطوط الشواهد الرئيسية التى تثبت صحة هذا القدر.

4) التسطيح الإقليمي للمناطق الفونية (Regional beveling of faunal zones)

هناك خطر عظيم ينجم عن عملية الخلط المذكوره سابقا.. من جراء عملية التسطح .. مع احد موافق " التغير السحي尼 " فافرض مثلا: ان احد اخصائي الطبقات درس أربعة قطاعات ووجد التتابعات الموضحة في شكل () انه سيلاحظ: * ان سمك الطفل الواقع بين الحجر الجيري الحامل للفونة "س" والحجر الرملي الحامل للفونة "د" يزداد بثبات نحو الشرق .. * وان هناك نطاقات فونية إضافية تظهر فيما بين ذلك .. كلما زاد سمك الطفل . * وبالإضافة الى ذلك فان قاعدة وحدة الحجر الرملي ترتكز " في كل مكان " فوق سطح واضح تماما تظهر على طولة اثار التعرية التي تعرض لها الطفل الذي تحته.

من التفسيرات الممكنة لهذه الحالة هو :

* ان الحجر الرملي الحامل للفونة " د" في حالة شبه توافق إقليمي فوق الطفل الذي تحته، كاشطا النطاقات الحفريه التي يلاقتها. * ان الفونه " د" نوع من الفونات السحنيه معاصرة للفونات "ا" ، "ب" ، "ج" ولكنها مقصورة على بيئه رملية .. وان الرمل كان ينتشر متقدما في اثناء فترة الترسيب دون انقطاع كبير.. حتى ان الجزء السفلي من الحجر الرملي في القطاع الغربي كان يتربس فيه الجزء العلوي من الطفل في القطاع الشرقي .. وهو تفسير معقول ..
ولن ثبت شواهد الحت في الجزء العلوي من الطفل الا قليلا، او قد لا ثبت شيئا .. اذ ان أي تيار (على قوة كافية لنقل الرمل مع اعتبار وجود وحل قبل ذلك) ستكون قوته كافية للحت في الوحل.
على أن المفاضلة بين احد التفسيرين ستعتمد على:

*مزيد من الدراسات بين القطاعات المتباudeة، وعلى الأخص على شواهد التلاسن بين السحن او الكشط الحقيقي للتتابع الطفلي.
* وكذلك على دراسة اكتر دقة للفونات .. لإثبات ان الفونه " د" تحتوى على عناصر من الفونه " ب" او " ج" او انها على العكس احدث منها تماما.

ان بعضا من اعنى موضوعات الجدل في علم الطبقات قد برزت من مثل تلك العلاقات .. ولنضرب مثلا واحدا: هو ما افترضه (فى فتره زمنيه سابقه) أحد العلماء فى منطقة اقليمية : من تواجد " مجموعة " تضم أربعة " تكاوين " في الاردوفيشي الأوسط شرقا وبسمك لا يقل عن 3500 قدم .. وقد كان يعتقد انها تقع بين تكوين جيري و تكوين جيري آخر، وان المجموعة احدث من احدهما واقدم من الآخر.. وقد اعتقد ان هناك ثغرة كبيرة جدا توجد في اي من تلك الأماكن بامتداد حوض الترسيب .. لعدم تواجد هذه التكاوين ..

ومن المؤكد الان أن هذه التكاوين تمثل سحنات حجرية مختلفة مكافئة لتكاوين اخرى .. وان الثغرة المزعومة ليس لها وجود.

رابعاً : الشاهد على وجود "شبة تواافق" (Paraconformity)

١) شواهد الحفريات (Paleontological evidence) : تتضح الأهمية النسبية للثغرة على الفور اذا كانت كل من الطبقات التي فوقها وتحتها تحمل حفريات يمكن بواسطتها تعين مستوياتها المضبوطة (عمرها) في العمود الجيولوجي. وفي معظم الأحيان يكون هذا هو الشاهد النهائي والوحيدي الذي يعطي نتائج كمية عن حالات عدم التوافق الكبرى. في بعض المناطق:

* حيث يمكن تعين عمر: تكون (جيري) على انه مسيسيبي اسفل ، وتكون آخر أسفل منه أيضا (جيري) أيضا على انه كمبري اسفل .. نعلم ان شبه التوافق هذا يمثل اكثرا من ثلاثة عصور جيولوجية. ومع ذلك فالشاهد الفيزيائي (الصخري) على الثغرة . اقل وضوحا (في منطقة أخرى) مما في حالة الثغرة الفاصلة بين تكونين وكلاهما من الجيري ، وكلاهما يتبعان البرمي الأوسط.

* وهناك كثير من حالات عدم التوافق الكبرى التي لم يكن ليشهد لها لولا إمكانية تعين اعمار الصخور التي فوقها والتي تحتها. حيث لا يمكن تحديد سطح الانفصال .. الا اذا وجدت الحفريات في الطبقات التي تحد هذا السطح من أسفل واعلى. هذه الانقطاعات الفونية * تتميز وتبين وتبثت : وجود ثغرات زمنية & تحديد قيمتها الزمنية .. ذلك من خلال تحديدها لوضع الطبقات التي فوقها وتحتها في اقسام شديدة التباين من العمود الجيولوجي.

* لا تعد الانقطاعات الفونية المفاجئة (على أي حال) شواهد على وجود ثغرات زمنية الا اذا كانت الفونات مختلفة اختلافا ظاهرا في العمر ..

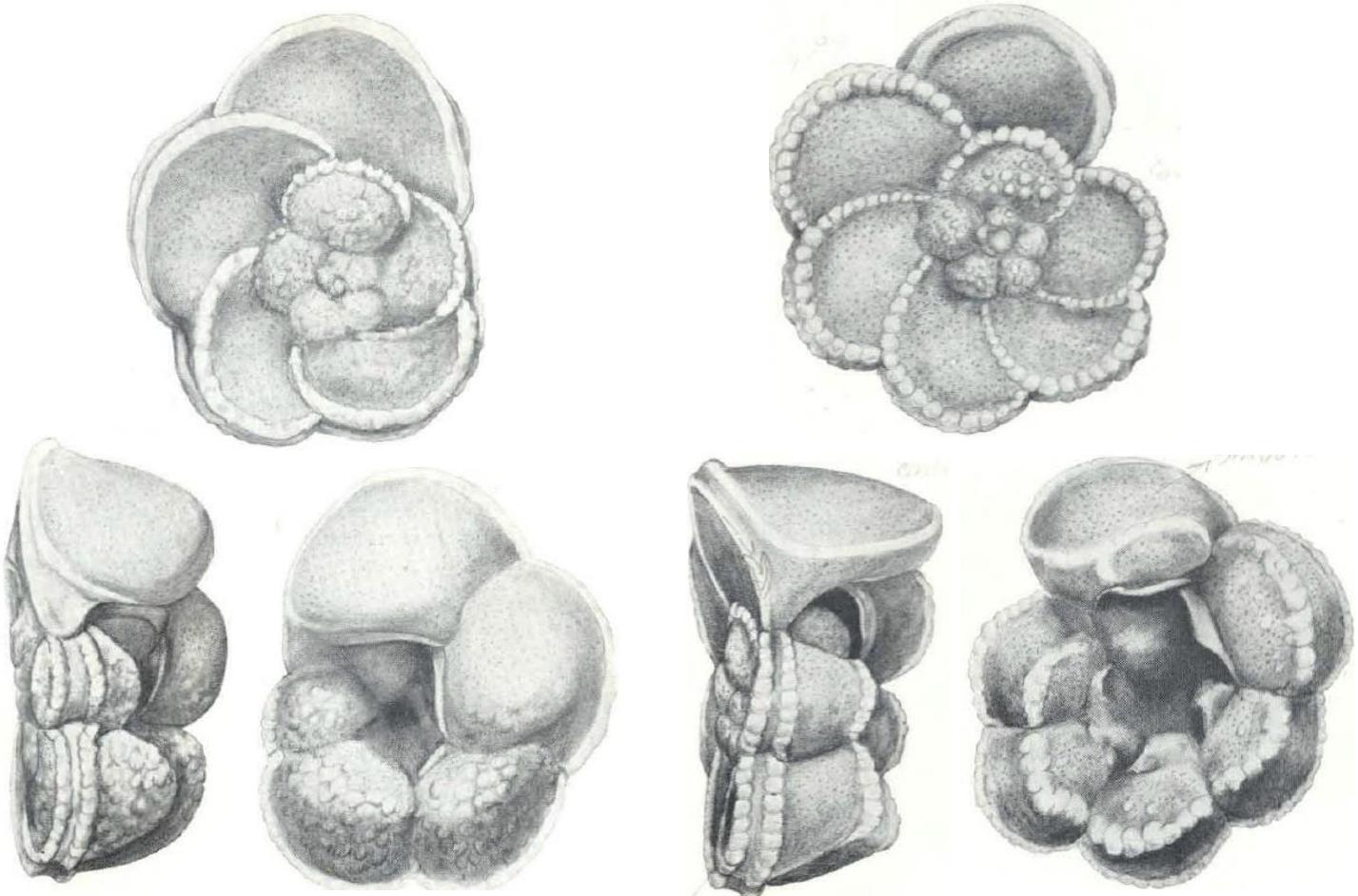
* التغير البيئي : اذ ما كان اختلاف الفونات اختلافا بسيطا .. فقد يرجع الى اختلاف في بيئة القاع دون حدوث توقف في الترسيب.. وهذا التغير البيئي قد يكون نتيجة لاختلاف العمق.. او.. في درجة الملوحة.. او.. في كمية او نوع الرواسب المتقدمة في بعض المناطق: قد تحتوي معظم الوحدات على فونه (او فلورة) تختلف اختلافا بينا عن تلك التي يضمها أي عضو اخر في النمط .. ومع ذلك فكثيرا ما نجد ان نفس المجموعات الحفريية تعاود الظهور في الطبقات المناظرة في النمط الدورى من اعلى او من اسفل .. ان هذه التغيرات الفونية ليست فقدان لجزء من السجل.. وإنما ترجع الى الهجرة.. استجابة للتغير البيئي.

٢) التضاريس التحتية لسطح الاتصال (Erosional relief at the contact)

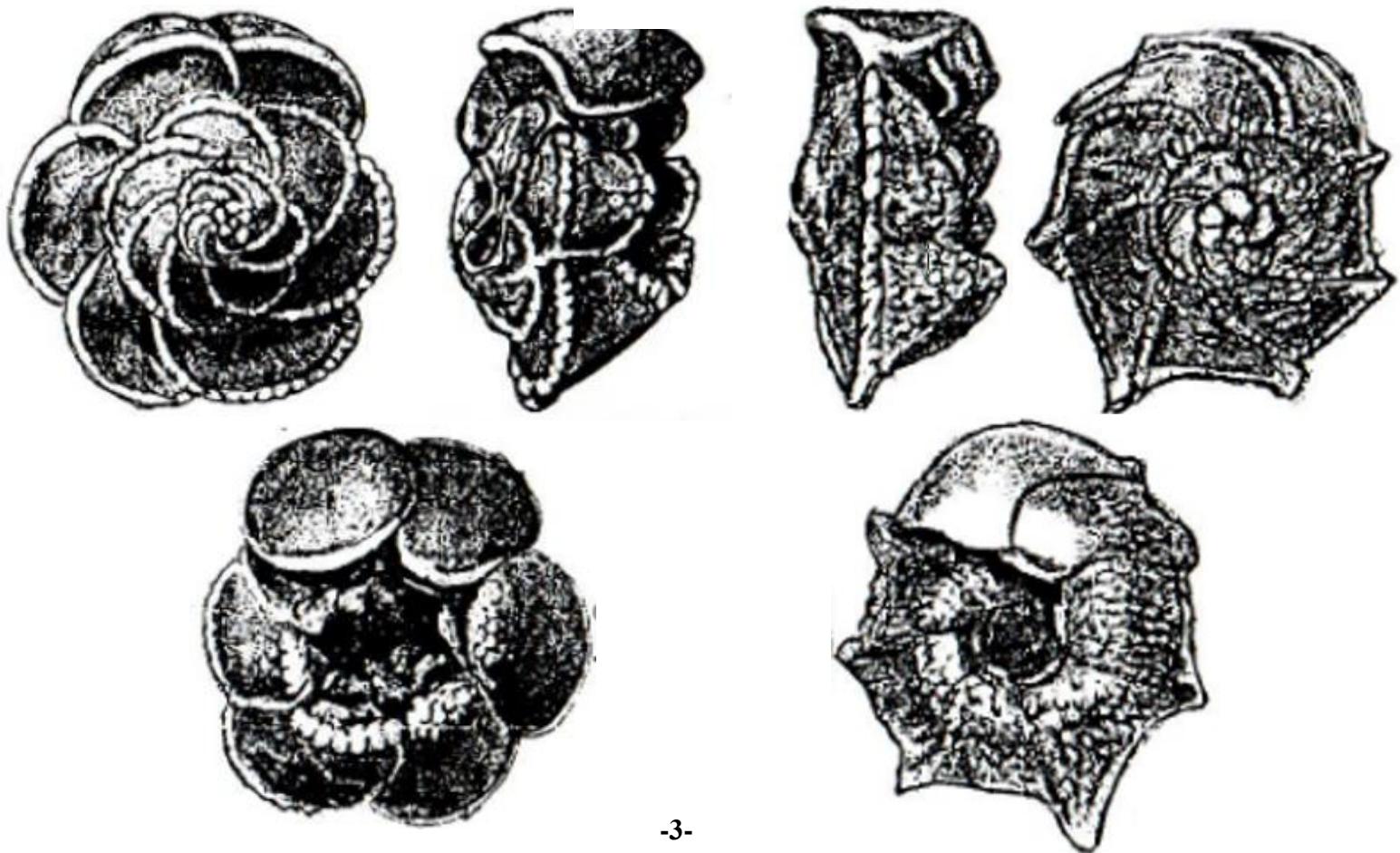
عندما يقطع سطح عدم التوافق الطبقات .. فمن الواضح ان الرفع والحت قد تم في اثناء الثغرة .. والتضاريس الظاهرة تضفي على " عدم التوافق هذا " مظهر الأهمية .. ولكنها دليل ضعيف على قيمته الزمنية .

فاولا: كمية الرفع هي التي تحدد التضاريس اكثرا مما يحددها الزمن الذي تستغرقه العملية.
وثانيا : تحدث النهاية العظمى للتضاريس في وقت مبكر من دورة الحت .. في الوقت الذي تكون الأنهر فيه ماضية في النهر الى اسفل ويلزم زمن طويل جدا لخفض مساحات ما بين الأنهر وانتهاء التسوية النهائية.

خامساً : القيمة الزمنية للثلمات: ان الثلمات وهي الانقطاعات القصيرة نسبيا في السجل الجيولوجي غير قابلة في العادة للقياس ولا حتى بشكل كيفي فالفترقة المفقودة تكون على درجة من القصر لا تسمح بانعكاسها في التغيرات التطورية للحفريات المترتبة بوجودها.. وليس هناك اية قرائن تركيبية مناسبة على وجودها. على أي حال فان التاريخ بواسطة الكريون المشع في رواسب البليستوسين : حيث أن المواد الحفريّة المناسبة - موجودة في الطبقات التي فوق الانقطاع وتحته مباشرة - قد يعطي نتائج كمية . كما ان التحليل الخاص بحبوب اللقاح قد يسمح بتقديرات للزمن المفقود ، الذي كان يجري فيه تكيف النباتات للتغيرات المناخية.

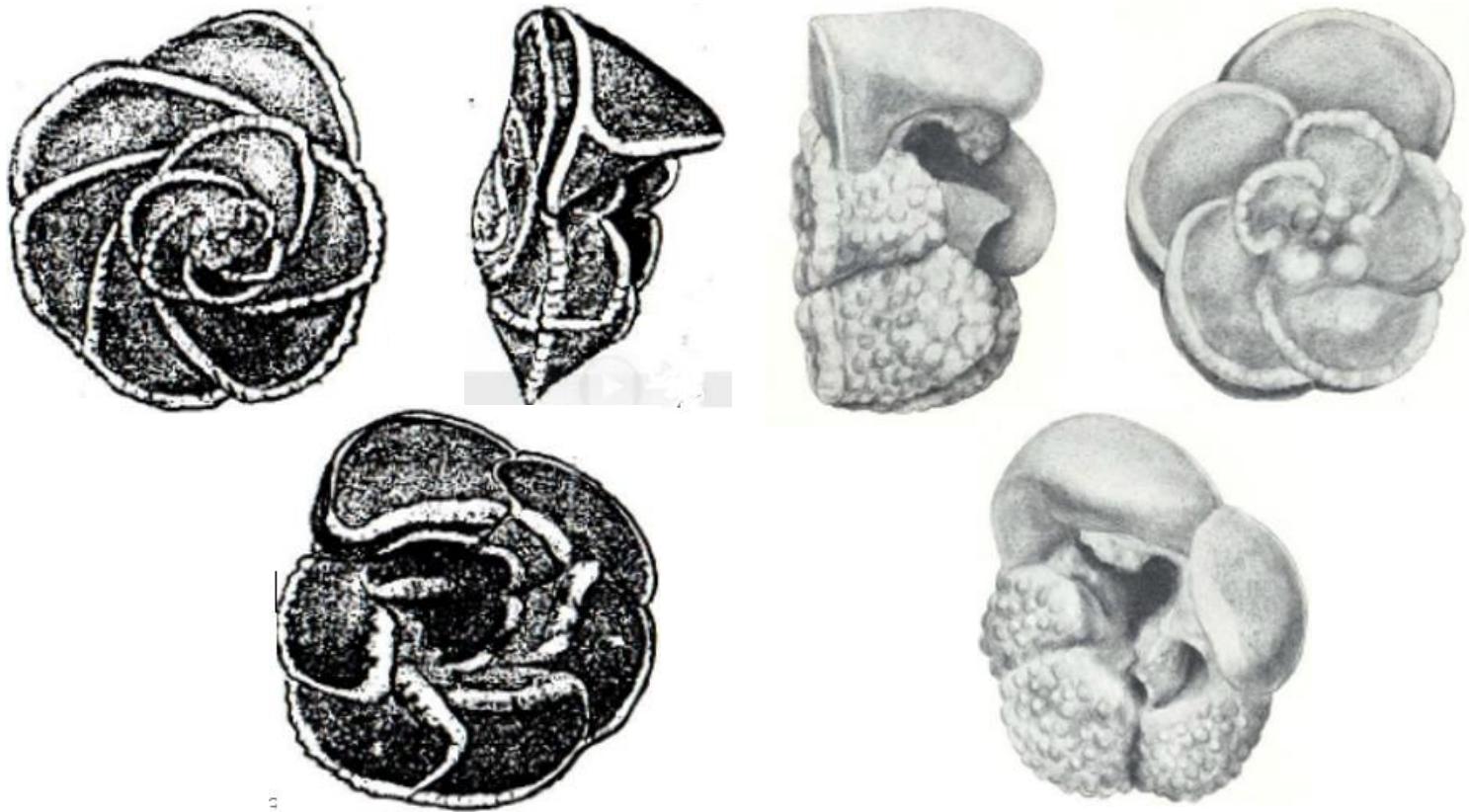


-4-



-3-

Description (After Postuma, 1971)		<u>Globotruncana stuartiformis</u>	<u>Globotruncana gansseri</u>
Test		Very low trochospiral	
Spiral side		Central part slightly convex, spiral side of the last whorl almost flat	Flat
Umbilical side		Convex	Strongly convex
Equatorial periphery		Slightly lobulated to almost circular	Slightly lobulate to almost circular
Keel		One keel moderately beaded in the last chamber	Closely spaced double keels, distinctly beaded, absent in the last chamber.
Wall		Perforate, surface smooth	Perforate, surface of the umbilicus side Rugose. Degree of rugosity decreases toward the Last chambers, which are smooth, surface of the spiral side smooth except the initial part
Chambers		Subangular slightly inflated often overlapping with a kind of carina on top of each chamber as a continuation of the raised sutures of the umbilical side.	Almost hemispherical
Whorls		About 3 whorl, the 5-9 usually(6-8) chambers of the last whorl increasing regularly in size.	About 2.5 -3 whorl, the 5-6 chambers of the last whorl increase regularly in size.
Sutures		<u>On spiral side</u> , slightly curved in the first whorl to almost straight and tangential in the lastwhorl. <u>On umbilical side</u> , raised, moderately beaded in first part of the last whorl curved. in later part flush raised and beaded.	<u>On spiral side</u> , curved, raised in the last whorl. <u>On umbilical side</u> , slightly beaded, the first ones radial the last ones, slightly curved depressed.
Umbilicus		Deep wide	
Primary apertures		Interomarginal, umbilical covered by a tegillum.	
Age	Zone name	<u>Globotruncana stuartiformis zone</u>	<u>Globotruncana gansseri zone</u>
	Zone type	Concurrent -range zone	partial-range zone
	Zone definition	LO of <u>G.calcarata</u> to the FO of <u>G.gansseri</u>	FO of <u>G.gansseri</u> to the FO of <u>G.mayaroensis</u>
	Zone time	Early Maastrichtian	Middle Maastrichtian





-1-



مقدمة :

تستقي المعلومات الأساسية¹ في الاستراتيجيا، من القطاعات الفردية الظاهرة² في المناطق المحلية³.
في مرحلة تالية: يصير التوليف⁴ بين تلك القطاعات الفردية الممثلة للمنطقة المحلية ممكنا، عند⁵ مضاهاة أو ربط تلك القطاعات بعضهما ببعض...ووضعها في صورة قطاع جيولوجي صخري، يمثل تلك المنطقة المحلية. بهدف نهائى يتمثل في الحصول على الجيولوجيا الكاملة للمنطقة الإقليمية⁶، التي تضم العديد من المناطق المحلية.. للوصول لاستخلاص التاريخ الجيولوجي لتلك المنطقة الإقليمية. (^{4,5} انظر محاضرات المضاهاة لعام الحالى)

على ذلك يعتبر الوصف الموضوعي للصخر⁷ كما يشاهد في المكافش⁸ المحلية، هي الخطوة الأولى لاستخلاص التاريخ الجيولوجي لمنطقة ما، سواء محلية أو إقليمية. (^{1,2,8} انظر محاضرات جيولوجيا الحقل لعام الماضي)
لإجراء عملية التوليف المشار إليها آنفا، فالأمر يحتاج إلى تقسيم لهذا الوصف : إلى وحدات صخرية، وفقاً لتنوع صفات الصخر (طفلة ، حجر رملى ، حجر جيرى .. الخ). وتتمثل تلك الوحدات الصخرية في الوحدات التالية (من الأكبر إلى الأصغر):

أ- المجموعة .. ب- التكاوين و أقسامها (في مستوى واحد) تشمل: الأعضاء أو الألسنة أو العدسات ... ج - الطبقه .
وما نتج عن عمليات : الوصف الصخري .. والتقطيم .. والاختيار الذاتي للوحدات المناسبة لهذا الوصف ..
تشكل الأساس الذي ترتكز عليه الدراسات الاستراتيجافية ..

وكان من المهم ، أن تخضع، كل من عمليتي التقسيم ، والاختيار الذاتي للوحدات المناسبة لهذا الوصف .. إلى قواعد تحكمها، يتفق عليها القائمون على علم الاستراتيجي في العالم ، ليسهل التعامل فيما بينهم ، للوصول لبناء النهائى لجيولوجية الكره الأرضية.

وقد تم الاتفاق على تلك القواعد في " الدستور الاستراتيجي " الذى وضع فى عام 1933 " Stratigraphic code " في أمريكا الشمالية.. واستمرت عمليات التحديث والتطوير لهذا الدستور حتى الآن .. لمواكبة المشاكل المستجدة - بعد تطبيق هذه القواعد - لدى علماء الاستراتيجي .. من خلال المؤتمرات العلمية المتخصصة .. التي تعقد على فترات فى دول العالم المختلفة.

*-3- المناطق المحلية: تلك المناطق المحدودة جغرافيا .. مثل: دندرة .. الأقصر .. أسنا ، وما حول كل منهم

*-6- المنطقة الإقليمية : المناطق المتعددة جغرافيا : مثل .. وادى النيل (من دندرة الى أسنا) . شمال سيناء، جنوب سيناء، المنطقة الممتدة على طول ساحل البحر الأحمر

وحدات التقسيم

أولاً: التكوين :

(1) التعريف :

هو الوحدة الأساسية *9 في تقسيم القطاع المحلي: فكل تتابع من الصخور يقسم بأكمله وبدون تجاوز *10 الى تكاوين لها أسماء . . .

وطبقاً للمادة 6 من الدستور الاستراتيجي، فإن التكوين الرسوبي هو وحدة تكونت تحت ظروف متجانسة تقريباً .. وتحت ظروف متكررة .

وطبقاً للمادة 5 من هذا الدستور، توضع حدود المكون عند نقاط العمود الاستراتيجي حيث تتغير المميزات الليثولوجية أو حيث توجد توقفات مهمة في استمرار الترسيب.

تعريف موجز للتكوين هو .. أنه وحدة يمكن رفعها على الخريطة

تتضمن فكرة التكوين كما عرفنا سابقاً معنيان عامان :

الأول : التكوين هو وحدة من الصخور تتميز عن الوحدات الأخرى بواسطة: المميزات الليثولوجية .. التي تعكس : الظروف المتجانسة .. أو المتجانسة المتكررة التي ترسبت تحتها هذه الوحدات .. ونفصل المعنى هنا على النحو التالي:-

(1) ليس لفكرة الزمان بمعناها الشائع أهمية هنا : فإذا استمرت ظروف مشابهة أو متجانسة عبر الحد الفاصل بين قسمين ل الوقت (مهما يكن لهذا الحد من أهمية) فإن الصخور المترسبة تحت تلك الظروف تكون - بالرغم من وجود هذا الحد الزمني - تكويناً واحداً.

مثال: في زمن الكريتاوي المتأخر (الماستريختي) & والباليوسين (السفلي والمتوسط) في جنوب مصر، حيث تم ترسيب صخور الطفلة خلال هذه الفترة الزمنية .. عبر (أو مروراً) بالحد الفاصل بين عصر الكريتاوي وعصر الباليوسين *11. اعتبرت صخور تلك الطفلة تكويناً واحداً، (اطلق عليه : تكوين الداخلة). بالرغم من أهمية هذا الحد *12 ... لماذا ..؟ لأن الظروف المتجانسة التي تم فيها ترسيب الطفلة في زمن الكريتاوي المتأخر، ظلت كما هي طوال الباليوسين السفلي والمتوسط .. وأدت إلى ترسيب نوع صخري واحد "الطفلة" أيضاً .. وطالما ينظر إليها ظروف متجانسة .. مما ينتج عنها من صخور فهي تمثل تكويناً واحداً.

(2) كما أنه ليس من الضروري أن يكون للتكوين فترة زمنية متساوية في كل مكان : وعلى هذا مثلاً ، في شكل (1): الوحدات أ ، ب ، ط تعتبر تكويناً واحداً مع أنها في المربع ع تكاد تكون أحدث منها في المربع س.. وكذلك الوحدات و & و تعتبر تكوين واحد بالرغم من أن الفترة الزمنية لهذا التكوين أقل جداً في المربع ص عنها في س.

*9- الوحدة الأساسية: هي الوحدة التي لا يستنقى عنها في التقسيم .. حيث يمكن أن يقسم القطاع الجيولوجي فقط إلى عدد من التكاوين، دون أن تقسم تلك التكاوين إلى الأقسام الأصغر من: أعضاء أو أنسنة أو عدسات أو دون أن تتضمن تلك التكاوين في رتبة أعلى وهي المجموعة

*10- بدون تجاوز: لا تترك أي كتلة صخرية بالمنطقة المدروسة دون أن تنسب إلى أي مكون بالمنطقة، مهم صغرت هذه الكتل.

*11- في المناطق الجغرافية : التي لا يوجد بها انقطاع في الترسيب خلال ترسيب هذا التكوين عبر هذه الفترة الزمنية..... حيث يوجد انقطاع في الترسيب في مناطق أخرى خلال هذه الفترة الزمنية.

*12- بل هو أكثر أهمية : لأنه يمثل الحد الفاصل: بين حقب الحياة المتوسط وحقب الحياة الحديث.. أو بين الماستريختيان والباليوسين

الثاني : التكوين ليس وحدة من الصخور بل هو أيضاً وحدة ذات أصول واحدة تقريباً وبمعنى اخر (فان التشابه الليثولوجي الاجمالي أو الملائمة للرفع على الخريطة ليستا كافيتين لإقامة تكوين) : اذا كانت الصخور موضع البحث لا تكون في الحقيقة وحدة نتجت عن ظروف متجانسة أو ظروف متكررة في تجانس تام (ذلك أنه اذا لم تتغير الظروف الاجمالية فان تتبع الصخور ينبغي أن يوضع في تكوين واحد. ولكن اذا كانت هذه الظروف قد تغيرت فينبغي تقسيم هذا التابع الي أكثر من تكوين. تكوين الداخلة في مصر في حالة عدم وجود تطابق (فترة انقطاع في الترسيب).

2- التسمية : يتكون اسم كل " تكوين " من جزئين :

الجزء الأول .. في اللغة الانجليزي ، وهو في نفس الوقت الاسم الثاني في اللغة العربية هو :
اسم مكان : يدل علي موقع ظهور التكوين عنده او بالقرب منه بشكل نموذجي ويمكن دراسته .
الجزء الثاني : على حالتين :

الحالة الأولى : تعبير ليثولوجي .. مثل طفلة او حجر رملي ، او فوسفات وهي تشير الي نوع الصخر السائد في التكوين
مثال : طفلة إسنا Esna shale او الحجر الرملي النبوي Nubian Sandstone

الحالة الثانية : يستبدل التعبير " الليثولوجي " بكلمة "تكوين" : حالة عدم وجود نوع ليثولوجي سائد (اي يتكون من عدة أنواع من الصخور تمثل في جملتها أنها تكونت في ظروف متجانسة) .

مثال : تشير أسماء المناطق في اسماء التكاوين التالية : طفلة إسنا Esna shale ، الحجر الرملي النبوي Nubian Sandstone ، تكوين طيبة Thebes Formation ، تكوين الداخلة Dakhla Formation و تكوين ضوي Duwi Formation تشير إلى : اسم المكان الدال علي موقع ظهور الوحدات السابقة في: إسنا ، بلاد النوبة ، طيبة (الأسم الفرعوني لمدينة الأقصر) ، واحة الداخلة .. و ضوي (وهو اسم لجبل ضوي بجوار مدينة القصير) على الترتيب.

ضوابط التسمية

- 1) هناك اتجاه الي استخدام كلمة " تكوين " او Formation او " بدلأً من العبارة الليثولوجية . على المدى الطويل من استعمال الباحثين لأسماء الوحدات .. فقد ثبتت معرفتهم بها .. و اصبح استعمال كلمة " تكوين " او Formation او " هو السائد.
- 2) يجب التنبه بأن كلا من جزئي الاسم ضروريأله .. ولو أن اسم مثل " النبوي " ليس أكثر أهمية من الوصف الليثولوجي من الاسم " الحجر الرملي " (في حالة اقتصار التسمية علي " تكوين النبوي " والاستغناء عن الحجر الرملي).
- 3) وقد اتفق الآن بصفة عامة علي: ألا يستعمل اسم جغرافي لوحدتين استراتيجيتين منفصلتين (ويسمح الدستور بالقليل من الاستثناءات ، مثل حالة وجود وحدتين إداهاما نارية و الأخرى رسوبية، إذا كانتا متبعدين، أو حيث يكون نفس الاسم قد رsex تمامًا في استعمالين مختلفين).
- 4) اتفق علي أنه في حالة التضارب بين الأسماء (حين تسمى الوحدة بعدة أسماء من قبل بعض المؤلفين) ينبغي أن نحتكم إلى أسبقية الاستعمال .. إذا كان باقي الاعتبارات متساوية تقريباً، ولكن من ناحية أخرى فإن الرغبة في ثبات التسمية يستدعي الاحتفاظ بالاسم الذي ثبت استعماله فعلاً بدلاً من الاسم القديم غير المعروف .

الوحدات الأصغر من التكوين

عضو Member إذا كانت هذه الوحدة مستمرة ظاهرياً علي طول المضرب .

السان : إذا كانت هذه الوحدة تختفي (عادة لتغير السحن) في اتجاه واحد .

العدسة:إذا كانت الوحدات تختفي(عادة لتغير السحن) في كلا الاتجاهين ضمن الحيز الجغرافي للمنطقة المرفوعة علي الخريطة
الطبقة: انظر (محاضرات الطبقية)

الضوابط :-

- 1) يمكن تسميتها بأسماء موقع إذا رغب في ذلك .. وفي حالة اطلاق أسماء يراعى ما يلى (التفاصيل فى الصفحة التالية) :-
- أ- لهذه الأسماء نفس وضع أسماء التكوين والمجموعات ، بالنسبة للأسبقية.
- ب- ليس من الضروري تسميتها بأسماء موقع جغرافية ... إذ يمكن أن يشار إليها مثلا كالعضو العلوي من الحجر الرملي.
- 2) ليس من الضروري أن يقسم التكوين الذي يضم عضواً ما .. تقسيماً كاملاً إلى أعضاء.....
- فمثلا إذا احتوى تكوين سميك من الطفل بالقرب من منتصفه على وحدة حجر رملي، ولكنها مميزة ويمكن رفعها على الخريطة ، فإنه يمكن تسمية تلك الوحدة باسم عضو الحجر الرملي ص من الطفل س يترتب على ذلك:-
- أ- لكن ليس من الضروري ان يحمل الطفل الذي فوقه وتحته أي اسم على الإطلاق .. ما لم يرغب الجيولوجي الذي يدرس المنطقة في ذلك.
- ب- في الحقيقة ربما كان من الأوفق عدم تسمية الطفل الموجود فوق وتحت العضو إذا كانت وحدة الطفل هذه غير متميزة ليثولوجيا تميزاً كافياً لفصلها بسهولة، إذا ما احتفى عضو الحجر الرملي الرقيق بواسطة التصدع مثلا.
- 3) الاستعمال الشائع لمصطلح اللسان خاص.
- 4) من الضروري أن تحصل الألسنة على أسماء جغرافية لأنها توجد في مكان ما وتحتفظ في مكان آخر ..
- 5) يمكن تسمية الألسنة الأهم ، في حين ترك الأقل أهمية بدون تسمية .
- 6) البت فيما إذا كانت وحدات بعینها سوف تعتبر أعضاء في تكوين واحد، أو ألسنة من تكوينين مختلفين أو أكثر ..
ترجع إلى التفكير الشخصي.

مثال 1 : (في الدروس العملية) من الشكل رقم (1) في المربع ص مثلاً قد يظهر أن الوحدات ت & ث & ح مستمرة مع تغير جانبي بسيط، وأنها قريبة الصلة في أصولها، وأنه ربما يمكن اعتبارها أعضاء في تكوين واحد. ولكن في الإطار الأوسع، على العكس، يتضح أن ت لسان سفلي من الوحدة ح . وأن ث لسان علوي من الوحدة ل . وأن الوحدتين و & ح يعتبران تكوينين .

وليس أي من هذين الاختيارين صحيحاً أو خطأ... بل أنهما يمثلان طريقتين مختلفتين في النظر إلى نفس الحقائق فحسب وقد يفضل أي منهما على الآخر تبعاً للظروف.

مثال 2 :- (في الدروس العملية) في المربع (ص) تكون الوحدة ف لساناً للطفل (ب) ، ولكن الوحدة ش قد تعتبر لساناً علويًا للطفل (ب) أو لساناً سفلياً للطفل (ل) أو قد ينظر إليها كتكوينين متميزة اعتماداً في الغالب على سماتها وتجانسها واستمرارها. وفي الحقيقة قد يكون مقبولاً جداً أن يقال أن التكوين هو لسان للطفل ل.

7) في حالة وجود أقسام "جانبية أو سحن متعددة " للتكوين... بمعنى تغير ليثولوجى جانبي أو ما يعبر عنه الاستراتيجيين " بتعدد السحن للتكوين "، على مدى امتداده عبر مناطق جغرافية متعددة..... بحيث يقسم التكوين إلى عدد من السحن.... اقترح البعض ومنهم Stockdale ، أن يضاف في الاستعمال الرسمي إلى مصطلح " سحنة " اسم جغرافي يمثل المنطقة الجغرافية ، التي تظهر فيها السحن . بنفس الطريقة التي يستعمل بها مصطلح العضو للتقسيم الرأسى

الوحدات الأكبر من التكوين " المجموعة "

- هي عدد من التكاوين تشكل فيما بينها وحدة تصنيفية ذات رتبة أعلى .. وضوابطها:-
- 1) وحدة لا يدخل في تعريفها فكرة الزمان
 - 2) تعطي اسم موقع مثل Thebes Group ← الاسم الانجليزى لمدينة طيبة (الاسم الفرعونى للأقصر) فى تقسيم كونوكو
 - 3) استعمال المجموعات ليس إجباريا
 - 4) ليس من الضروري أن ينسب كل تكوين إلى مجموعة معينة .
 - 5) كما أنه ليس من المحمى أن تضم التكاوين التي تقع فوق أو تحت مجموعة ما، في مجموعة أخرى

ضوابط عامة للتقسيمات المختلفة

يمكن زيادة المرونة في التسمية للوحدات الصخرية بقبول المبدأ الذي يقول أنه:

- 1- إذا دعت الظروف فيمكن اعتبار أي وحدة تصنيف كمجموعة مكونة من عدد من التكاوين المختلفة في منطقة ما ، يمكن اعتباره في منطقة أخرى تكويناً له أعضاء في منطقة أخرى، وليس من الضروري تغيير الاسم الجغرافي بالنسبة للوحدة الكبيرة أو لأجزائها.
- 2- إذا وجدت هناك وحدة صغيرة مستمرة من رتبة العضو، يمكن تتبعها في منطقتين مختلفتين بهما تكوينان مختلفان، ولكنهما متزامنان تقربيا ، فإن هذا العضو قد يعتبر وحدة مستقلة في كل من المنطقتين، بدون أن يحتاج هو نفسه إلى اسم جغرافي جديد .
- 3- قد تعطي الأسماء، لوحدات أكثر صغرا في رتبتها من العضو، وخاصة للوحدات ذات الأهمية الاقتصادية. ولكن هذه الأسماء لا تعتبر أسماء استراتيجية رسمية .. وقواعد عدم التكرار والسبقية لا تطبق عليها.

التصورات الذهنية المختلفة للتقوين

هناك مدرستان لكل منها مؤيدوها من الاستراتيجيين .

الأولى : تؤمن بأن التكوين ينبغي مثاليًا على الأقل ، أن يكون وحدة ذات فترة زمنية ثابتة في كل مكان في المنطقة التي يستعمل فيها وانه عند تغير الفترة الزمنية ينبغي ان يتغير الاسم .

الثانية : تؤمن بأن الزمن كزمن ليس له مكان في تعريف التكوين، التي ينبغي تمييزها أساساً بواسطة صفاتها الليثولوجية. وهذه هي التي يعمل بها الدستور الاستراتيجي وتأيدها اللجنة الأمريكية للتسمية

وهنا ينبغي أن توضع بعض القيود:

- 1) من حيث أن التكوين هو وحدة ليثولوجية، فإن الاستمرار الليثولوجي الذي يمثل ظروف ترسيب متجانسة يكون ضروريًا. بحيث قد لا تتضمن نفس التكوين مثلا حجر جيري ديفوني يقع مباشرة فوق حجر جيري أردو فيشي مشابه له تماما. وهذا ما يعبر عنه بانقطاع الترسيب فترة مهمة (وهذا انقطاع الترسيب طوال فترة عصر السيلورى).
- 2) يجب تأويل عباره صفات "ليثولوجية" تأويلاً متسعاً جداً، بحيث تمثل مميزات خفية بالإضافة إلى المميزات الإجمالية

الطبقات المرشدة :

هناك مناطق كثيرة توجد فيها الصخور طبيعيا تحت عدد من التكاوين كل منها يقابل نوعا صخريا رئيسيا ، ولكن هناك مناطق كثيرة أخرى لا تقترب فيها الحقائق من هذه البساطة.

مثال:- في صخور بنسلفانيا في شرق ووسط الولايات المتحدة لا يمكن استعمال التكاوين الليثولوجية الاجمالية في المنطقة حيث:-

- 1- نجد ان النظام البنسلفاني هو تتبع سميك يتكون من طبقات متبادلة من الطفل والحجر الرملي
- 2- به عدد كبير من طبقات الفحم في اجزاء بالذات من القطاع وعدد اقل في اجزاء اخرى.
- 3- يوجد به عدة طبقات رقيقة ولكنها مستمرة من الحجر الجيري.... 4- كذلك طبقات خاصة هنا أو هناك.

**فإذا أخذت الليثولوجية الاجمالية فقط فإن التتابع في الواقع وحده واحدة
ولكن الاهمية الاقتصادية للنظام كبيرة لدرجة تستدعي تقسيمه .**

وفي هذه الحالة تستخدم طبقات الفحم والحجر الجيري وبعض طبقات الحجر الرملي والتي تستمر جانبا بشكل ملحوظ في هذا التقسيم مثل

هذه الوحدات الرقيقة التي يمكن تتبعها والتعرف عليها والتي يمكن بواسطتها تقسيم القطاع جميعه
إلى تتبع من الوحدات ذات الحجم المناسب يطلق عليها " الطبقات المرشدة "
والطبقات المرشدة قد تتواجد بكثرة في القطاع ولكن تختار طبقات ذاتها لاستعمالها كحدود للتكاوين
وهذه الوحدات المختارة تحكمها قيود:-

- 1- ينبغي أن تقسم القطاع إلى وحدات يمكن التفريق بينها ولو تقريريا عاما على الأقل
- 2- ينبغي أن تكون أكثر الطبقات المرشدة الموجودة استمرارا بالمنطقة الجغرافية التي تتواجد فيها هذه الصخور..
حيث يمكن مد التقسيم إلى بعد ما يمكن .

ونتيجة للقيد الثاني فإن التكاوين التي تعرف بهذه الطريقة لها حدود تقترب جدا من خطوط الزمن أي أنها متزامنة تقريريا، وعلى هذا تقترب التكاوين وتخالط مع الوحدات الاستراتيجية الزمنية (وحدات من الصخر تحدد على أساس الزمن الذي ترسّبت خلاله) ولكن التكاوين ذاتها هي في الحقيقة وبالرغم من ذلك وحدات استراتيجية صخرية تحدد على أساس الصفات الليثولوجية وهي في هذه الحالة الطبقات المرشدة .

ومن المهم هنا أن نذكر بما جاء في دراسة ستوكدال سنة 1939 Stockdale حول هذا التكوين .. التكوين - طبقة لدراسة Stockdal - ينبغي أن يكون " وحدة استراتيجية محددة " لها مكان محدد في العمود الاستراتيجي وفي مقاييس الزمن ويحدها وحدة استراتيجية محددة او نطاق حمري على ان تكون الوحدة المحددة ذاتها ذات عمر متزامن أو قريب من التزامن في كل مكان وتقسم هذه التكاوين بعد ذلك الى سحن يمكن اعطاؤها الأسماء عندما تتغير جانبيا الى وحدات ليثولوجية مميزة . فالتكوين طبقة Stockdal ليس وحدة ليثولوجية تماما ، ولا محددة على أساس الطبقات المرشدة تماما . وبذلك أدخل Stockdal فكرة الزمن في تعريف التكوين.

معايير أو قرائن التقسيم

يقرر الدستور الاستراتيجي كما ذكر آنفاً أن حدود التكاوين والوحدات المتشابهة " توضع عند نقط في العمود الاستراتيجي حيث تتغير الصفات الليثولوجية ، أو حيث توجد توقفات ذات معنى في اضطراد أو الترسيب " . ويبين جزءاً من القول نوعين رئيسيين من القائن أو المعايير التي تستعمل في تقسيم تتابع من الصخور إلى وحدات صخرية .

1- التغيرات في الصفات الليثولوجية :

تعكس جميع التغيرات في الصفات الليثولوجية في قطاع محلي تغيرات في ظروف ترسيب الصخور في القطاع . وقد تكون هذه التغيرات حادة أو متدرجة ، واضحة أو خفية تلاحظ بسهولة . او تحتاج إلى تبصير حذر . وعادة لا تكون المشكلة التي تواجه الجيولوجي هي اكتشاف مثل هذه التغيرات ولكنها تكون اختيار اكثراً منها مناسبة للتقسيم من بين مجموعة ضخمة من انواع كثيرة من التغيرات الاكثر اهمية في ظروف البيئة الاصلية اذا امكنه تحديد ماهية هذه التغيرات .

وبالاتفاق العام فإن أهم التغيرات واكثراً فائدة في تحديد التكاوين هي:-

- 1- التغيرات الاجمالية في نوع الصخور من حجر رملي إلى حجر جيري أو من حجر جيري إلى كونجلوميرات
- 2- ومن بين التغيرات المفيدة الأخرى تغيرات اللون..... 3- التغيرات في سمك الطبقات....4- التغيرات في درجة التفسخ
- 5- تغيرات المظهر بعد التعرية 6- التغير الطبوغرافي.
- 7- التغيرات في الخواص التي يمكن قياسها ورسمها بسهولة مثل (المقاومة الكهربائية) تكون ذات فائدة عظمى حيثما يجب استعمال التقسيمات أساساً في العمل تحت السطح .

الضوابط :

- 1- بالإضافة إلى أنه يعكس التغيرات الهامة في ظروف الترسيب فإن التقسيف أو التصنيف إلى تكاوين ينبغي أن يكون مناسباً لأولئك الذين يستعملونه من أجلها . ولذلك فإنه قد يكون من المرغوب فيه تجاهل بعض التغيرات الواضحة الرئيسية واختيار التغيرات الخفية القليلة الأهمية، إذا كانت الوحدات التي تنتج عن ذلك أكثر فائدة .
- 2- فإنه باختلاف أغراض البحث تختلف أنواع الصفات التي تستخدم في التقسيم وعلى هذا فإن الاختلاف في المقاومة الكهربائية ليست لها فائدة في تقسيم قطاع محلي يدرس لأول مرة بواسطة استكشاف السطح السريع. ولكنها قد تكون الأساس المثالى للتقسيم المفضل للقطاع في حقل بترولي درس بإسهاب .
- 3- حيث يكون الاختلاف المختار واضحاً فإن التقسيم يكون سهلاً نسبياً، ولكن التغيرات الليثولوجية غالباً ما تكون تدريجية ، أما خلال أنواع صخور انتقالية متوسطة ، وأما بطريقة أكثر شيوعاً وهي وجود طبقات متبادلة من نوعين منفصلين من الصخر ، تتغير نسبتها بانتظام خلال الطبقات المتدرجة ومشكلة اختيار حد في مثل هذا التتابع التدريجي هي أيضاً مسألة تعود إلى حد كبير ملائمة هذا الاختيار للظروف . وفي بعض الظروف أو لبعض الأغراض قد يكون من الأفضل أن يميز التتابع التدريجي بين نوعين منفصلين من الصخر (الطفلة والحجر الرملي مثلاً) ويفضل هذا التتابع كعضو أو تكوين مستقل ، وفي هذه الحالة على الجيولوجي أن يضع بصعوبة حين بدلاً من حد واحد .

2- التوقفات في السجل :

كما ذكرنا آنفاً من قبل ينبغي ألا تمد وحدة التكوين لتشمل توقف هام في السجل يصل إلى مرتبة عدم التوافق . وبالتأكيد فإن هذه الأهمية ينبغي أن نقدر قيمتها هي ذاتها بما يتناسب مع غرض الدراسة الجيولوجية القائمة . فيمكن للتكوين في الرفع الاستكشافي على الخريطة أن يحتوي على عدم توافق تخالف ذي ثغرة زمنية صغيرة، ولكن لا يمكن تجاهله مثل هذا

الخلاف في عمل أكثر تفصيلاً. وطبعي أن القوانين المطلوبة هنا هي تلك التي تستعمل لتعريف عدم التوافق وتقدير قيمتها. (راجع القواعد التي تحكم عدم التوافق من حيث أنواع وطرق التعرف عليه).

3- التغيرات في الحفريات :

تعكس التغيرات في الحفريات (الفونة fauna) تغيرات في الظروف البيولوجية مثلها مثل التغيرات الصخرية التي تعكس التغيرات في الظروف الليثولوجية ، وكلاهما انعكاس لظروف متجانسة واحدة، سادت بيئه الترسيب، التي تم خلالها ايجاد كلا من نوعى الصخور (طفلة & حجر رمل) ونوعى الحفريات (المسرجيات & المرجانيات) وبهذا يمكن اعتبار مثل هذه التغيرات ضمن قرائن تحديد التكاوين .. (راجع مفهوم المادة رقة 6 & 5 من الدستور) .

* يعد بعض الاستراتيجيين على أنه ينبغي ألا يشمل التكوين أجزاء من نظامين أو نسقين أو حتى مرحلتين ، أو نطاقين أحفوريين معتبرين أن التغير في الحفريات دائماً توقفا هاماً أو تغير في الترسيب

ومن جهة أخرى فلا شك أن ملاحظة تغيرات الفونة قد أدت أكثر من مرة إلى اكتشاف:-

1- تخالفات أو إلى التعرف على تغيرات هامة في الصفات الليثولوجية، مما أدى إلى تحديد أحسن التكاوين.

2- أن الاختلاف في الحفريات " التغيرات في الفونة " في حد ذاتها، لا يمكن أن تحل محل التغيرات في الصفات الليثولوجية كقاعدة أساسية في تحديد التكاوين إلا في حالة التغيرات الايكولوجية الإجمالية التي ذكرناها آنفاً (مثل التغير من مسرجيات سائدة إلى مرجانيات سائدة).

3- الوحدة التي يمكن تمييزها عن الصخور التي تكتفها بواسطة حفرياتها فقط، لا ينبغي عادة أن يكون تكويناً .. Dunbar & " J.Rodgers 57 "

4- الحفريات عادة تعطي مساعدة إضافية هامة جداً في التعرف على التكاوين ، وقد يختار الجيولوجي عن عدم حدود لتكاوينه عند تلك التغيرات الليثولوجية التي تتفق أقرب ما يمكن مع التغيرات في الفونة . وقد تتفق في الحقيقة معها تماماً.. حتى لو كانت تلك التغيرات أقل وضوحاً وأقل سهولة في الملاحظة من تغيرات أخرى يكون قد اختارها .

ملاحظات هامة :

1- يجب على الجيولوجي اختيار التغيرات التي يراها مناسبة لتحديد تكاوينه .

2- على الجيولوجي الذي يقترح تكويناً جديداً مسؤولية قياس ووصف القطاع النموذجي لهذا التكوين بدقة وينبغي أن يتضمن وصف التكوين الجديد :

أ- معلومات عن " الامتداد الجانبي الجغرافي للتكوين ... ب- أنواع الصخور التي يتضمنها .

ج- " التغيرات في نسب هذه الصخور جانبياً ورأسياً داخل التكوين د - ملامحه الثابتة والمتغيرة وخاصة الطبقات المرشدة التي يحتويها .

هـ- مظهره ليس في القطاعات الحديثة فقط بل في المكافئات التي تأثرت بالتجوية.....

و- التربة التي توافقه ...س- تغير الطوبغرافي ش- الحفريات التي يحويها .

ما أهمية تلك الملاحظات ؟؟؟ اذكرها باختصار

القطاع النموذجي للوحدة الصخرية " المكون أو التكوين "

Type section of the rock Unit " Formation "

طبقاً لما يعتقد Dunbar & J.Rodger فان التكوين يقوم أساساً على تصور ذهني معين، لوحدة من الصخور ذات:

أ- خصائص جيولوجية مشتركة في أماكن تواجدها، بالمناطق الجغرافية المختلفة

ب- درجة معينة وقليلة من "الاختلاف" في صفات تلك الوحدة الصخرية (المكون)، في أماكن تواجدها في تلك المناطق، (معنى، تختلف الصفات الليثولوجية والبيولوجية لهذه الوحدة من منطقة جغرافية لأخرى) ..

مثال: وحدة مكون ضوى يختلف تركيبه الصخري في مناطق تواجده المختلفة: في البحر الحمر عنه في وادي النيل عنده في الصحراء الغربية ...

كيفية تحديد القطاع النموذجي:...

1- يقوم الجيولوجي بأخذ قطاعات جيولوجية متعددة من تلك المناطق الجغرافية، (القطاع الجيولوجي: هو جبل معين في منطقة محددة، يؤخذ منه عينات صخرية مماثلة للتتابع الصخري للجبل بالكامل) ..

2- على أساس صفات تلك العينات، يقسم هذا التتابع إلى عدة وحدات صخرية ..

مثال: مكون ضوى وحدة ضمن تتابع صخور الكريتاري العلوي/ الثلاثي السفلي.

* توصف وحدة (مكون ضوى) تفصيلاً في القطاعات الجيولوجية في المناطق المتواجد بها..

** يقارن بين الأوصاف المتعددة لمكون ضوى في تلك المناطق الجغرافية.. من بين تلك المناطق الجغرافية المتواجد فيها

المكون يختار جبل وموقع جغرافي بحيث: تظهر فيه وحدة الضوى كأفضل ما يكون..... بمعنى:-

أنها تجمع أكبر عدد من الصفات المشتركة لتلك الوحدة (مكون ضوى) .

هذا الموقع الجغرافي الذي تم اختياره:

* وتم أخذ قطاع جيولوجي فيه، وتمت دراسته .. وتبين فيه وحدة (مكون ضوى) كأفضل ما يكون... يعتبر هو الموقع او القطاع النموذجي لمكون ضوى.... على هذا الأساس يعتبر القطاع الجيولوجي الذي يؤخذ في جبل ضوى، بمدينة القصرين على ساحل البحر الأحمر . هو القطاع النموذجي لهذه الوحدة. كما يتصورها الجيولوجي .

على ذلك .. فالقطاع النموذجي : * هو وسيلة للحصول على نقطة ربط موضوعية واحدة على الأقل (صفة أو صفات تتوافر لتعبير عن هذا التصور) لهذا التصور الذهني لأى تكوين على الجيولوجي فى حال:-

1- اختياره وتحديده للمكون أن يكون يوضح إلى أبعد ما يمكن الفكرة او التصور الذهني الذي في عقله. عن هذا المكون.

2- في اختياره للقطاع النموذجي عليه أن

أ- يختار قطاعاً أكثر نموذجية بقدر الإمكان ويفضل أن يكون ذلك في المنطقة التي يصل فيها التكوين إلى أقصى سماك له، إذا أمكن أن يكون ظاهراً على السطح تماماً.

ب- يضم القطاع النموذجي تلك الطبقات التي تعتبرها الواصف الأصلي نموذجية في الموقع الجغرافي.

ج - بصف الموقع الجغرافي د- جب أن تتفق قياسات القطاع النموذجي مع الوصف الأصلي..

د- من المرغوب فيه جداً أن يكون بالقطاع حفريات ..

الاستعمال الأوروبي لوحدات التقسيم :

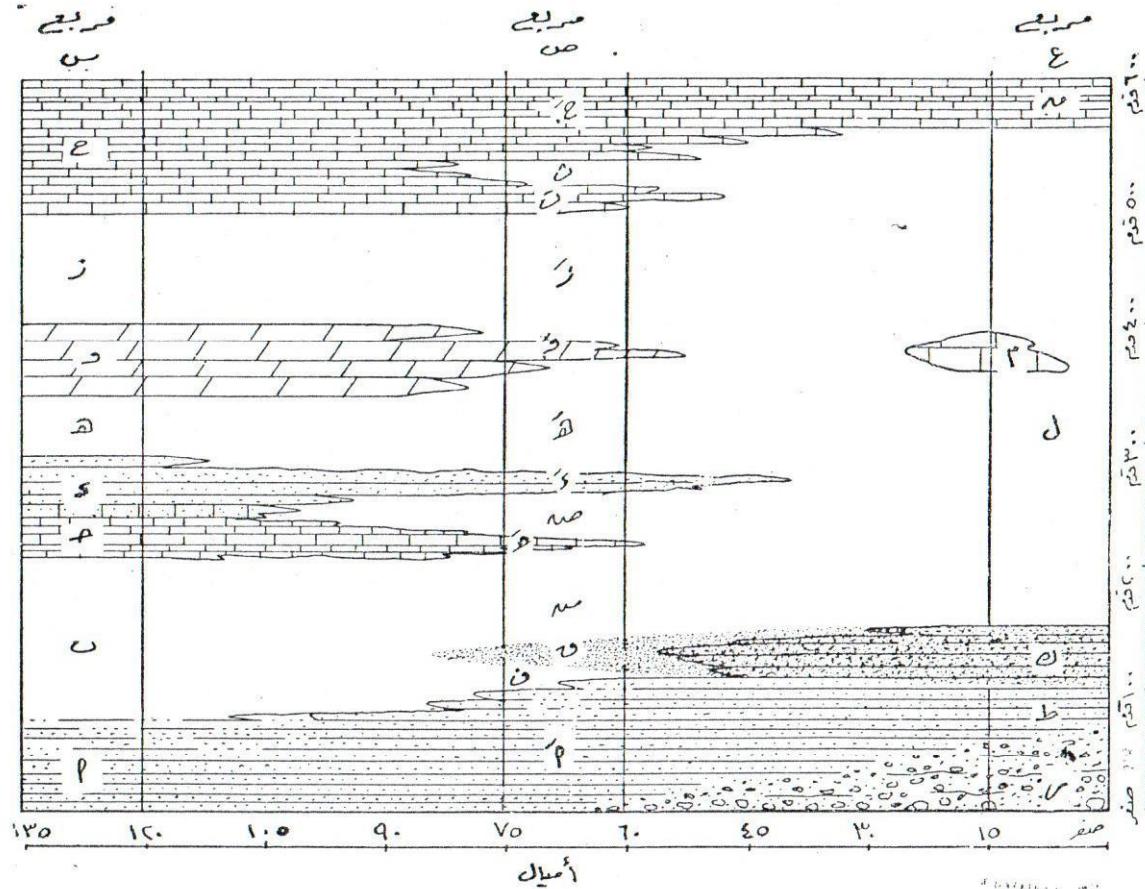
يمتاز الطابع الأوروبي بالنسبة للأمريكي بعدم وجود الانظام ... بالنظر الى أنه لا يتبع نظاماً معيناً وليس له قواعد موجهة ظاهرة ... لا يوجد نظام معين بالنسبة لوحدات الصخور مثلاً هو موجود في النظام الأمريكي على شكل مجموعة ، تكوين ، عضو ، وطبقة . كما أن النسق وهو وحدة صخرية كبيرة قد تقسم إلى مجموعات أو مراحل أو طبقات ولكنها قد تحتوي أيضاً على نسق أو قد تطلق على وحدات أقل رتبة مترافق عليها . عموماً فإن رتبة وحدة ما قد تتغير من رتبة منخفضة إلى أخرى عالية في نفس المنطقة واطلاق مصطلحات مثل نسق أو مجموعة على الوحدة لا يعطي أي إشارة إلى المرتبة النسبية .

التسمية :

ت تكون معظمها أسماء وحدات الصخور في أوروبا كما هو الحال في أمريكا الشمالية من جزئين مصطلح ليثولوجي عام واسم مميز (جغرافي مثلاً) ولكن لا توجد أي قواعد يمكن تطبيقها على أي الجزئين وكثيراً منها يحمل أسماء موقع ولكنها ليست قاعدة اجبارية فالأسماء مخلوطة مع أسماء ليثولوجية بحنة أو أسماء باليثولوجية أو أسماء تحمل ملامح خاصة أو استعمال اقتصادي والجزء الآخر يكون ليثولوجيا أساسياً وبينما يستعمل الجيولوجي الأمريكي المصطلح " تكوين " بدلاً من المصطلح الليثولوجي يستعمل نظيره الأوروبي أي مصطلح آخر عدا تكوين في إنجلترا قد يستعمل طبقة أو طبقات أو سطحية أو مجموعة أو مرحلة أو نسق والمصطلحان الآخرين قد يستعملان هنا بالإضافة إلى استعمالهما كمصطلحين استراتيجيين زمنيين ، وكلمة تكوين في إنجلترا هي مصطلح عام لأي وحدة صخرية وقد يستعمل المصطلح " مجموعة صخرية " كمرادف لكلمة تكوين ، ولكنه لا يستعمل أبداً بالنسبة لأي وحدة محددة في ألمانيا كلمة تكوين إلا بالنسبة لوحدات من رتبة كمبري و ترياس والتي يستعمل الأمريكيةون (والإنجليز والفرنسيون عامة) بدلاً منها كلمة نظام .

ومن الممكن والمعتمد في النظام الأوروبي أن نجد الوحدات الصغيرة التي لها أسماء جغرافية متعددة وهي وحدات محلية بحنة أكثر منها في أمريكا ، حيث أن الاتجاه دائماً نحو مدن اسماء التكاوين و عند اقرارها ، إلى ابعد مدى جغرافي ممكن وعلى ذلك فقد يكون لوحدة ليثولوجية واحدة عدد من الأسماء الجغرافية المختلفة المناطق

وفي الناحية المقابلة يوجد كثير من الوحدات الأوروبية الكبيرة التي قد توضع في رتبة متساوية للوحدات الاستراتيجية الصخرية لتشابه اسمائها معها، وحدات استراتيجية زمانية تمتد لمسافات كبيرة بالرغم من التغيرات السحيقية الكبيرة في هذا الامتداد وعلى ذلك فقد يدل اسم جغرافي ما على أنواع متباعدة من الوحدات الليثولوجية في مناطق محلية مختلفة .



شكل (١١٦) مثال نظري للتغيرات السخنية لتوضيح مدى المشكلات التي تواجه الاستراتيجي في محاولته لراساء التكاوين في منطقة محدودة .