PYRENEES-PROVENCE

Olivier LACOMBE

INTERNATIONAL STRATIGRAPHIC CHART

International Commission on Stratigraphy

Phanerozoic	Eonothem Eon	Erathem Era	System Period	Series Epoch	Stage Age	Age Ma	GSSP							
								Cenozoic						
Phanerozoic	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP							
								Cenozoic	Quaternary	Holocene		0.0117	↗	
										Pleistocene	Upper		0.126	
											"Ionian"		0.781	
											Calabrian		1.806	↗
											Gelasian		2.588	↗
									Neogene	Pliocene	Piacenzian		3.800	↗
											Zanclean		5.332	↗
										Miocene	Messinian		7.246	↗
											Tortonian		11.808	↗
											Serravallian		13.82	↗
											Langhian		15.97	↗
											Burdigalian		20.43	↗
											Aquitanian		23.03	↗
											Oligocene	Chattian		28.4 ± 0.1
Rupelian		33.9 ± 0.1	↗											
Eocene	Priabonian		37.2 ± 0.1	↗										
	Bartonian		40.4 ± 0.2	↗										
	Lutetian		48.6 ± 0.2	↗										
	Ypresian		55.8 ± 0.2	↗										
	Thanetian		58.7 ± 0.2	↗										
Paleocene	Selandian		~ 61.1	↗										
	Danian		65.5 ± 0.3	↗										
Mesozoic	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP							
								Cretaceous	Upper	Maastrichtian		70.6 ± 0.6	↗	
										Campanian		83.5 ± 0.7	↗	
										Santonian		85.8 ± 0.7	↗	
										Coniacian		~ 88.6	↗	
										Turonian		93.6 ± 0.8	↗	
									Lower	Cenomanian		99.6 ± 0.9	↗	
										Albian		112.0 ± 1.0	↗	
										Aptian		125.0 ± 1.0	↗	
										Barremian		130.0 ± 1.5	↗	
Hauterivian		~ 133.9	↗											
Valanginian		140.2 ± 3.0	↗											
Berriasian		145.5 ± 4.0	↗											

Phanerozoic	Eonothem Eon	Erathem Era	System Period	Series Epoch	Stage Age	Age Ma	GSSP							
								Mesozoic						
Phanerozoic	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP							
								Mesozoic	Jurassic	Upper	Tithonian		145.5 ± 4.0	↗
											Kimmeridgian		150.8 ± 4.0	↗
											Oxfordian		~ 155.6	↗
										Middle	Callovian		161.2 ± 4.0	↗
											Bathonian		164.7 ± 4.0	↗
									Lower	Bajocian		167.7 ± 3.5	↗	
										Aalenian		171.6 ± 3.0	↗	
										Toarcian		175.6 ± 2.0	↗	
										Pliensbachian		183.0 ± 1.5	↗	
										Sinemurian		189.6 ± 1.5	↗	
										Hettangian		196.5 ± 1.0	↗	
										Rhaetian		199.6 ± 0.6	↗	
										Norian		203.6 ± 1.5	↗	
									Triassic	Upper	Carnian		216.5 ± 2.0	↗
Ladinian		~ 228.7	↗											
Middle	Anisian		~ 245.9	↗										
	Olenekian		~ 249.5	↗										
Lower	Induan		251.0 ± 0.4	↗										
	Changhsingian		253.8 ± 0.7	↗										
Paleozoic	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP							
								Paleozoic	Permian	Lopingian		260.4 ± 0.7	↗	
										Wuchiapingian		260.4 ± 0.7	↗	
									Guadalupian	Capitanian		265.8 ± 0.7	↗	
										Wordian		268.0 ± 0.7	↗	
										Roadian		270.6 ± 0.7	↗	
									Carboniferous	Upper	Kungurian		275.6 ± 0.7	↗
											Artinskian		284.4 ± 0.7	↗
											Sakmarian		294.6 ± 0.8	↗
											Asselian		299.0 ± 0.8	↗
Gzhelian		303.4 ± 0.9	↗											
Carboniferous	Middle	Kasimovian		307.2 ± 1.0	↗									
		Moscovian		311.7 ± 1.1	↗									
		Bashkirian		318.1 ± 1.3	↗									
		Serpukhovian		328.3 ± 1.6	↗									
		Visean		345.3 ± 2.1	↗									
Carboniferous	Lower	Tournaisian		359.2 ± 2.5	↗									

Phanerozoic	Eonothem Eon	Erathem Era	System Period	Series Epoch	Stage Age	Age Ma	GSSP														
								Paleozoic													
Phanerozoic	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP														
								Paleozoic	Devonian	Upper	Famennian		359.2 ± 2.5	↗							
											Frasnian		374.5 ± 2.6	↗							
										Middle	Givetian		385.3 ± 2.6	↗							
											Eifelian		391.8 ± 2.7	↗							
											Emsian		397.5 ± 2.7	↗							
									Lower	Pragian		407.0 ± 2.8	↗								
										Lochkovian		411.2 ± 2.8	↗								
									Silurian	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP					
																	Pridoli		416.0 ± 2.8	↗	
																	Ludlow	Ludfordian		418.7 ± 2.7	↗
																		Gorstian		421.3 ± 2.6	↗
																	Wenlock	Homerian		422.9 ± 2.5	↗
																		Sheinwoodian		426.2 ± 2.4	↗
																	Llandovery	Telychian		428.2 ± 2.3	↗
Aeronian		436.0 ± 1.9	↗																		
Rhuddanian			439.0 ± 1.8	↗																	
			443.7 ± 1.5	↗																	
Ordovician	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP														
								Upper	Hirnantian		445.6 ± 1.5	↗									
									Katian		445.8 ± 1.6	↗									
								Middle	Sandbian		460.9 ± 1.6	↗									
									Darriwilian		468.1 ± 1.6	↗									
Lower	Dapingian		471.8 ± 1.6	↗																	
	Floian		478.6 ± 1.7	↗																	
Cambrian	Eon	Era	Period	Epoch	Age	Ma	GSSP														
								Furongian	Stage 10		488.3 ± 1.7	↗									
									Stage 9		~ 492 *	↗									
								Paibian	Stage 8		~ 496 *	↗									
									Stage 7		~ 499	↗									
Terreneuvian	Stage 6		~ 503	↗																	
	Stage 5		~ 506.5	↗																	
Terreneuvian	Stage 4		~ 510 *	↗																	
	Stage 3		~ 515 *	↗																	
Terreneuvian	Stage 2		~ 521 *	↗																	
	Fortunian		~ 528 *	↗																	
Terreneuvian	Fortunian		542.0 ± 1.0	↗																	

Phanerozoic	Eonothem Eon	Erathem Era	System Period	Age Ma	GSSP GSSA											
						Proterozoic										
Phanerozoic	Eon	Era	Period	Age	GSSP											
						Proterozoic	Neoproterozoic	Ediacaran		542	↗					
								Cryogenian	~ 635	↗						
									Tonian		850	↗				
								Meso-proterozoic	Stenian		1000	↗				
									Ectasian		1200	↗				
							Calymnian			1400	↗					
							Paleoproterozoic	Statherian		1600	↗					
								Orosirian		1800	↗					
								Rhyacian		2050	↗					
								Siderian		2300	↗					
								Neoproterozoic		2500	↗					
							Archean	Eon	Era	Period	Age	GSSP				
													Neoaarchean		2800	↗
														Mesoarchean		3200
Paleoarchean		3600	↗													
	Eoarchean		4000	↗												
Hadean (informal)			~ 4600	↗												

Subdivisions of the global geologic record are formally defined by their lower boundary. Each unit of the Phanerozoic (~542 Ma to Present) and the base of Ediacaran are defined by a basal Global Boundary Stratotype Section and Point (GSSP), whereas Precambrian units are formally subdivided by absolute age (Global Standard Stratigraphic Age, GSSA). Details of each GSSP are posted on the ICS website (www.stratigraphy.org).

Numerical ages of the unit boundaries in the Phanerozoic are subject to revision. Some stages within the Cambrian will be formally named upon international agreement on their GSSP limits. Most sub-Series boundaries (e.g., Middle and Upper Aptian) are not formally defined.

Colors are according to the Commission for the Geological Map of the World (www.cgmw.org).

The listed numerical ages are from 'A Geologic Time Scale 2004', by F.M. Gradstein, J.G. Ogg, A.G. Smith, et al. (2004; Cambridge University Press) and 'The Concise Geologic Time Scale' by J.G. Ogg, G. Ogg and F.M. Gradstein (2008).

This chart was drafted by Gabi Ogg. Intra Cambrian unit ages with * are informal, and awaiting ratified definitions.

Copyright © 2009 International Commission on Stratigraphy

I. La chaîne pyrénéenne : une chaîne intracontinentale

A. Les ensembles structuraux
et les séries sédimentaires

(Filleaudeau, thèse, 2011)

1 : Zone sous-pyrénéenne et bassin d'avant-pays d'Aquitaine; 2: Zone nord-pyrénéenne

3 : Zone axiale; 4 : Zone sud-pyrénéenne; 5: Bassin d'avant-pays de l'Ebre

Le bassin d'avant-pays aquitain
et la Zone Nord-Pyrénéenne

(Filleaudeau, thèse, 2011)

le poudingue de Palassou
(Eocene)

Flysch(s) du Crétacé supérieur

Molasses de l'Eocène sup-Oligocène-Miocène

(Syn-orogénique : Campanien – Miocène moyen)

(Angrand et al., 2018)

subsidence flexurale

+

subsidence thermique post-rift

↑

Sédim. détritique terrigène >>, Séries sédim. différentes d'une zone à l'autre

—

↑ Aptien (~110 Ma)

Sédim. carbonatée >>, séries sédim. ~similaires dans toutes les zones

(D'après Dercourt, Géologie de la France, Dunod)

Colonnes stratigraphiques des principales zones pyrénéennes.

(Filleaudeau, thèse, 2011)

Flysch(s) du Crétacé supérieur

Flysch albien

La Zone Axiale

(Filleaudeau, thèse, 2011)

Essentiellement des terrains (méta)sédimentaires et cristallins paléozoïques...

... avec un peu de couverture sédimentaire mésozoïque préservée de l'érosion

Colonnes stratigraphiques des principales zones pyrénéennes.

3

4

Structure de la Zone Axiale

Kimmeridgian to Triassic marbles
1. monogenic cataclastes	Bed and tectonic slice of marbles	Tectonic slice of Grey Flysch	Deformed zone limits
Schistose breccias and microbreccias (polygenic cataclastes)	Deformed green schists and limestone	Turonian to Santonian Grey Flysch	Faults

Les structures

(D'après Dercourt, Géologie de la France, Dunod)

COUPE B

- S-type (sedimented) lherzolite bodies
- Paleozoic basement
- lower crust exposures (including granulites)
- Post-Hercynian sediments

(Lagabrielle et al., 2010)

~ COUPE A

W

E

(D'après Teixell)

Chevauchement Frontal
Sud-Pyrén. CFSP

Chevauchement Frontal
Nord-Pyrén. CFNP

SSW

NNE

5

B. Ebre

4

Zone S pyrénéenne

3

Zone Axiale

2

Zone N pyrénéenne

1

B. Aq.

Faïlle Nord-Pyrén. FNP

B. La structure profonde vue par la géophysique

Carte de l'anomalie de Bouguer dans les Pyrénées

Carte de la profondeur du Moho sous l'Ibérie et les Pyrénées
(Vera, 2004)

According to *Roure et al.* [1989], the deep Iberian crust is currently stacked beneath the axial zone, while *Munoz* [1992] favors continental subduction, with a minimum of 65 km of lower crust that has disappeared beneath the European crust, together with the Iberian lithospheric mantle.

These two extreme models represent two possible interpretations of the ECORS seismic profile beneath the axial zone, simply because seismic reflectors in the deeper levels of the crust are poorly resolved.

Chevauchement Frontal
Sud-Pyrén. CFSP

Chevauchement Frontal
Nord-Pyrén. CFNP

La méthode dite des "fonctions récepteur" (*receiver function* en anglais) est basée sur l'étude des ondes *P* converties en *S* aux différentes interfaces sous une station sismologique. Elle permet notamment d'imager les interfaces majeures de la lithosphère et du manteau terrestre (Moho, discontinuités à 410 et 660km, ...). Pour la lithosphère, la méthode des fonctions récepteur permet de déterminer la profondeur du Moho et la valeur du rapport VP/VS .

(Wang et al., 2016)

The « orogenic » geometry seen in the west and centre is totally lost in the east

(a) Map views of the P velocity model obtained after crustal corrections at 50, 75, 100, 125, 150, and 175 km depth. (b) Map views of the model for P velocity anomalies at 250, 300, 350, 400, 500, and 600 km depth. The color scale, in percents with respect to the ak135 reference Earth model, is the same in all the plots.

(Chevrot et al., 2014)

Map of P velocity anomalies between 125 and 150 km depth. The volcanic regions are the black shaded domains. The main faults in the Pyrenees are drawn with thin black solid lines while the Pamplona (PF) and Toulouse (TF) faults are drawn with thick black dashed lines.

Along-strike variations of the deep architecture of the Pyrenean domain : lithospheric structures appear clearly segmented).

Absence of a deep pronounced high-velocity anomaly in the upper mantle and transition zone, which seems to rule out the presence of a detached oceanic lithosphere beneath the European plate.

Crust and mantle lithosphere show similar offsets across the Pamplona fault, which suggests that it is a major transfer zone that affects the whole lithosphere.

Major inherited Hercynian faults controlled and localized the deformation during both the extensional rifting episode and the convergence.

Little coherence between deep lithospheric structures beneath the Pyrenees and the trace of the North Pyrenean Fault at the surface

Nature of the crust at the beginning of the Pyrenean orogen development (Senonian)

- Normal thick continental crust
- Thin continental crust
- Transitional crust (exhumed continental mantle)
- Embryonic to "normal" oceanic crust

Early Cretaceous structure

- Main intracontinental basins
- Major high-angle extensional faults
- Major detachment extensional faults
- Oceanic ridge
- Pyrenean contractional fronts
- Magnetic anomalies

Carte du Golfe de Gascogne, des Pyrénées et des zones adjacentes illustrant les relations entre les structures compressives pyrénéennes et le système extensif développé entre l'Ibérie et l'Eurasie au Crétacé inférieur (Roca et al., 2011). La position des anomalies magnétiques est donnée par Sibuet et al. (2004). Les limites entre le domaine océanique, transitionnel et continental dans l'Atlantique et le Golfe de Gascogne sont basées sur les travaux de Thinon (1999), Tucholke et al. (2007) et Jammes et al. (2009).

C. Une absence totale d'ophiolites

D. Un métamorphisme orogénique MP-MT
« collisionnel »

d'âge éocène dans la Zone Axiale,
mais une absence totale de métamorphisme HP-BT
et de magmatisme orogénique
(type subduction)

Cisaillements cassants/ductiles dans le socle de la Zone Axiale, ~3kb-300°C, facies Schistes Verts, ~55-35 Ma

Photos
N. Bellahsen

II. Le domaine pyrénéen :
une structure résultant de l'inversion
d'un rift non océanisé

A. Les données géologiques

La distension jurassique

(D'après Boillot et al.)

Quatre courbes de subsidence dans le bassin Aquitain, calculées d'après l'analyse de forages de recherche pétrolière. Dans chaque encadré, la courbe inférieure montre l'enfouissement avec le temps du socle anté-triasique (sédiments décompactés), la courbe supérieure montre la subsidence « tectonique », c'est-à-dire la subsidence corrigée de l'effet de charge des sédiments et de l'eau emplissant le bassin (compensation isostatique locale par du matériel mantellique de densité 3, 2). La subsidence est rapide au Trias et au Lias inférieur (distension initiale), ralentie pendant le Jurassique moyen (refroidissement lithosphérique), de nouveau rapide au Jurassique supérieur, puis à l'Albo-Aptien (nouvelles phases de distension tectonique), ralentie au Crétacé supérieur (nouveau refroidissement lithosphérique), et reprend brusquement à la fin du Crétacé jusqu'à la fin de l'Éocène (effet de la compression pyrénéenne). Des différences apparaissent cependant selon les puits, qui ne montrent pas tous les trois phases de subsidence rapide énumérées précédemment. Les bassins du Crétacé inférieur (Parentis, Mirande, Adour ; sont ombrés (d'après BRUNET, 1983 ; coordonnées en grades).

(Jammes et al., 2009)

Les bassins crétacés et l'exhumation des
roches profondes de la croûte et du manteau
(120-110 Ma : Aptien sup-Albien inf)

Geological settings of
the Pyrenean
ultramafic bodies

type S : sedimented

Reworked as debris flows in Cretaceous flysch deposits

type T : tectonic

In fault contact with Mesozoic limestones. Associated with tectonic lenses of basement rocks and Triassic sediments and volcanics, within cataclastic-rich fault rocks

1 : Oligocene and post-Oligocene ; 2 : Mesozoic and Eocene ; 3 : Paleozoic basement ; 4 : area of HT-LP Pyrenean metamorphism ; 5 : Iherzolite bodies ; 6 : outcrops of granulitic basement rocks ; 7 : main external thrusts ; 8 : North Pyrenean Fault

(Lagabrielle et Bodiner, 2008)

(Filleaudeau, thèse, 2011)

Péridotites de Bestiac

Lherz : Lherzolite massive

The polymictic breccias. Numerous examples of sedimentary breccias are well exposed in the region between the Lherz and Fontete Rouge bodies, an area delineated by a thick dotted line in the map of Fig. 2. Evidence of sedimentary origin and subaqueous transport of clasts includes graded bedding, frequent erosional channels and cross-bedding, mixing from different sources, round shape of some clasts, etc. (a) Graded polymictic carbonate-lherzolite breccias with interlayered polymictic sandstone beds. (b) Lens of bedded, pure ultramafic sandstone (white arrows) within polymictic carbonate-ultramafic breccia. (c) Matrix-supported breccia. Angular clasts are deformed marbles, the orange-coloured matrix is made up of lherzolithic sandstone. (d) Monomictic ultramafic breccia. (e) Thin section of a fine-grained ultramafic sandstone (grains of serpentinite and millimetric fragments of deformed marbles), breccia of Type 3, location Fig. 3.

(a) Ophicarbonates and (b) lherzolitic pebbly sandstones containing angular clasts of coarse-grained lherzolite, (c, enlargement of b). (a) is a Type 4 breccia, (b) belongs to the Type 3 breccias (see text for descriptions and Fig. 3 for location of samples).

S

N

t9 : massive Triassic carbonates, «cornéennes tachetées», skarns and meta-ophites
 L1-4 and L1-8 : massive Liassic carbonates (marbles, meta-dolostones, black schists)
 J : massive Jurassic marbles
 JD : massive Jurassic meta-dolostones
 c3-4F : Flysch à Fucoides (Turonian-Lower Senonian)

carbonate breccia with ultramafic clasts
carbonate breccia devoid of ultramafic clasts

Lagabrielle *et al.*, 2016; Clerc *et al.*, 2015

Paleozoic basement
granulites
Jurassic-L. Cretaceous (non brecciated)
U. Cretaceous
JL-JM-JU : Lower, Middle, Upper Jurassic
polymictic sedimentary breccias (mainly Albian?)
gabbro
lherzolite
ophite

S-type peridotites

Lagabrielle *et al.*, 2010

(Lagabrielle et al., 2010)

Le métamorphisme HT-BP
(110-90 Ma : Albien-Cénomaniens-Turonien)

Métamorphisme de HT-BP affectant les séries mésozoïques dans la partie interne de la zone nord-pyrénéenne

Métamorphisme HT-BP : des températures élevées, pouvant dépasser 550°C,
à faible profondeur (quelques kilomètres)
=> paléo-gradient géothermique très fort (> 50°C/km)

1 : Oligocene and post-Oligocene ; 2 : Mesozoic and Eocene ; 3 : Paleozoic basement ; 4 : area of HT-LP Pyrenean metamorphism ; 5 : Iherzolite bodies ; 6 : outcrops of granulitic basement rocks ; 7 : main external thrusts ; 8 : North Pyrenean Fault

(Lagabrielle et Bodiner, 2008; Ducoux, thèse, 2018)

Métamorphisme HT-BP : des températures élevées, pouvant dépasser 550°C,
à faible profondeur (quelques kilomètres)
=> paléo-gradient géothermique très fort (> 50°C/km)

Le magmatisme
(110-85 Ma : Albien-Cénomannien)

(Clerc et al., 2015)

B. Les données cinématiques

La anomalies magnétiques et l'ouverture du Golfe de Gascogne

- Anomalie 34 (83-84 Ma)
- Anomalies Mo (125 Ma) et M3 (~160 Ma) ?

(Sibuet et al., 2004)

Les données paléomagnétiques
et la rotation de l'Ibérie
(125-112 Ma : Aptien)

Un mouvement décrochant sénestre
important entre Ibérie et Europe au Crétacé ?

C. Des modèles d'évolution mésozoïque variés (et contradictoires !)

D. Quelques reconstitutions

a) Roure et al., 1989

b) Lagabrielle et al., 2010

c) Jammes et al., 2009

Modèles conceptuels
d'amincissement crustal extrême
avec exhumation du manteau

Un modèle possible pour l'extension
créacée dans le domaine pyrénéen

~120-110 Ma

~110-95 Ma

~95-84 Ma

L. Cenomanian - Turonian - Senonian

(Lagabrielle et al., 2019)

Late Aptian–Albian: fluids and metasomatism in the crust

Cenomanian to Coniacian: HT/LP metamorphism in the Mesozoic cover

(Tugend et al., 2014)

(a) Bay of Biscay segment

(Roca et al., 2010)

D. La fermeture du sillon pyrénéen

END OF EXTENSIONAL BAY OF BISCAY OPENING (CENOMANIAN)

END OF PYRENEAN CONTRACTIONAL DEFORMATION (MIDDLE MIOCENE)

a) ECORS-Bay of Biscay profile (line drawing of deep structures made by Lefort et al. (1997))

Moderate shortening in the western part of the Pyrenees

- Cenozoic
- Cenomanian-Maastrichtien
- Upper Aptian-Cenomanian
- Jurassic-Lower Aptian
- Triassic
- Upper crust
- Middle and Lower crust
- Mantle
- Thrust faults
- Thinning and Exhumation faults
- Strike-slip faults

a) Present day situation

b) End of Late Cretaceous

c) After exhumation, Santonian

III. Calendrier et modèle d'évolution
du domaine pyrénéen ;
évolution récente;

A. Calendrier

Synthèse de la séquence de déformation (exhumation chaîne axiale + chevauchements + sédimentation dans l'avant-pays).

Sinclair et al., AJS, 2005

A

B

(Mouthereau et al., 2014)

Le début de la convergence à la fin du Santonien (~84 Ma) entre Ibérie et Europe se traduit dans les Pyrénées par l'inversion des accidents extensifs et des bassins Crétacé Inférieurs. Dans la ZNP, le Crétacé Supérieur est marqué par des dépôts de type flyschs calcaires voire des marnes. Dans la ZSP, dès le début du Campanien, le bassin d'Organya est inversé par le jeu du chevauchement de Boixols, relié au mouvement de l'unité de socle de Gavarnie dans la Zone Axiale. Les dépôts d'abord marins deviennent de plus en plus continentaux (fluviaux).

Au début de l'Eocène (Yprésien), soulèvement de la Zone Axiale.

Du milieu de l'Eocène (Lutétien) à l'Oligocène, l'exhumation de la zone axiale s'accélère. Le Nord des Pyrénées connaît une importante régression associée au développement d'un large système fluvial orienté vers l'Ouest et le dépôt des Poudingues de Palassou en réponse à l'érosion de la chaîne. Ce soulèvement affecte également l'Ouest de la chaîne refermant ainsi les connexions avec l'océan Atlantique. Le bassin de l'Ebre devient endoréique.

A l'Oligocène Supérieur, le Sud des Pyrénées se soulève par l'activation du Chevauchement Frontal Sud-Pyrénéen et des Sierra Exteriores vers le Sud, sur le bassin de l'Ebre jusqu'au Miocène. Cela permet l'individualisation du bassin de Jaca en piggyback sur la nappe de Gavarnie, marquant ainsi la fin des déformations enregistrées dans la ZSP. A cette période, la convergence Ibérie-Europe s'arrête, entraînant le ralentissement du soulèvement de la Zone Axiale. Les dernières déformations enregistrées au Nord des Pyrénées sont datées du début du Miocène avec la formation des anticlinaux du Mas d'Azil ou de Lavelanet.

Bilan :

Domaine pyrénéen inclus dans une frontière de plaque décrochante diffuse Eurasie-Ibérie pendant le J sup-Crétacé inf.

Les indices de rifting crétacé (« marges » ?) dans les Pyrénées (~120-90 Ma):

- la forte subsidence et les bassins extensifs
- l'amincissement extrême / rupture de la croûte continentale et l'exhumation du manteau lithosphérique
- le métamorphisme HT-BP
- le magmatisme alcalin

Les indices d'orogénèse « ~collisionnelle » dans les Pyrénées (~70-20 Ma) :

- l'inversion en compression des bassins extensifs au Crétacé sup. (CFNP dès 80-70Ma)
- le métamorphisme MP-MT éocène (~55-35 Ma) dans la Zone Axiale
- le raccourcissement / l'épaississement crustal et la genèse des reliefs (Zone axiale : raccourcissement/dénudation distribué 70-40Ma/localisé 40-20 Ma)
- la formation du bassin molassique sud-aquitain (Eocène sup-Oligocène-Miocène)

La chaîne pyrénéenne : chaîne intracontinentale / chaîne de « collision » ?

B. Modèles d'évolution orogénique

(Jammes et al., 2009)

(Mouthereau et al., 2014)

(Lacombe et Jolivet, 2005)

C. Evolution récente à actuelle

Sismicité dans les Pyrénées de 1989 à 2002 - Document OMP

Pyrenean seismicity 1997/2010 (June)

Chevrot et al., 2011

(Vernant, 2013,
unpublished)

**mécanismes au foyer dans
les Pyrénées pour la période 2001-
2011 (Chevrot *et al.*, 2011).**

IV. La Provence :
prolongement vers l'Est de la chaîne pyrénéenne

Stratigraphie et structure

(Bestani, thèse)

(D'après Dercourt,
Géologie de la France, Dunod)

(Bestani, thèse)

(Lacombe et Jolivet, 2005)

(Bestani et al., 2014)

Western thin-skin Provence

Eastern thick-skin Provence

- Well names**
- 1: The Folie
 - 2: Fos
 - 3: Istres
 - 4: Jouques
 - 5: Pont Mirabeau 2
 - 6: Luberon
 - 7: Grand Luberon
 - 8: Pernes
 - 9: Montagne de Lure

(a) Present-day

(b) Late Eocene

(c) Santonian

(a) Present-day

(b) Late Eocene

(c) Santonian

🚩 Pine line

(Bestani et al., 2016)

Calendrier et
évolution géodynamique

(D'après Aubouin et al.
Dunod)

(Espurt et al., 2012)

(Lacombe et Jolivet, 2005)

Late Eocene Alpine-Pyrenean belt of Provence - Corsica

(Lacombe et Jolivet, 2005)

(Lacombe et Jolivet, 2005)

(a) Present day map (after *Dèzes et al. [2004]*, *Lacombe and Jolivet [2005]* and *Bache et al. [2010]*)

(b) Late Eocene map restoration (after *Lacombe and Jolivet [2005]*, *Molli and Malavieille [2011]* and *Advokaat et al. [2014]*)

(c) Middle Cretaceous map restoration (after *Advokaat et al. [2014]*)

(Bestani et al., 2016)

(Bestani et al., 2016)

(d'après Lemoine et al.)

(Agard et Lemoine, 2003)