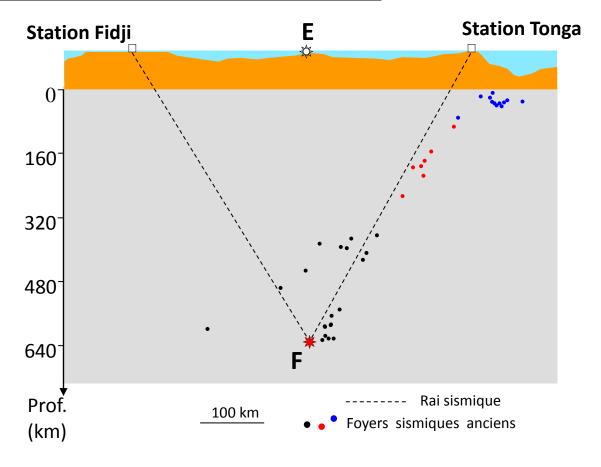
Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964

#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964

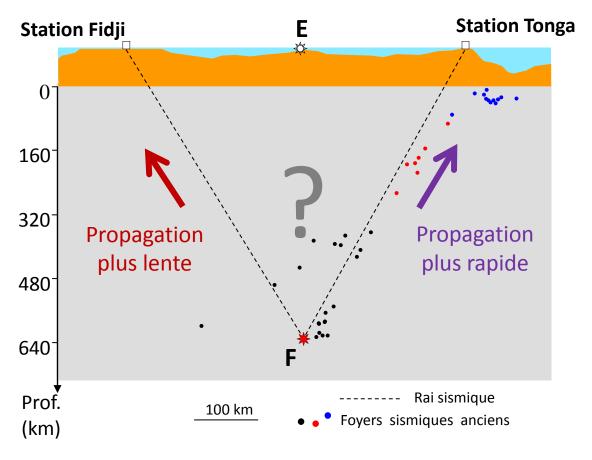


Lors de l'enregistrement des ondes d'un **séisme profond** dont l'épicentre E est situé à égale distance de 2 stations d'enregistrement (**Fidji** et **Tonga**), on constate que les ondes P arrivent 2 sec. **plus tard** à la station Fidji qu'à la station Tonga.

# **Comment l'expliquer ?**

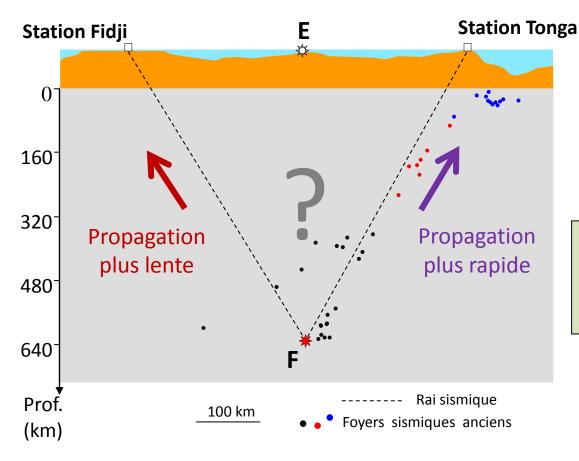


#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964



Lors de l'enregistrement des ondes d'un **séisme profond** dont l'épicentre E est situé à égale distance de 2 stations d'enregistrement (**Fidji** et **Tonga**), on constate que les ondes P arrivent 2 sec. **plus tard** à la station Fidji qu'à la station Tonga.

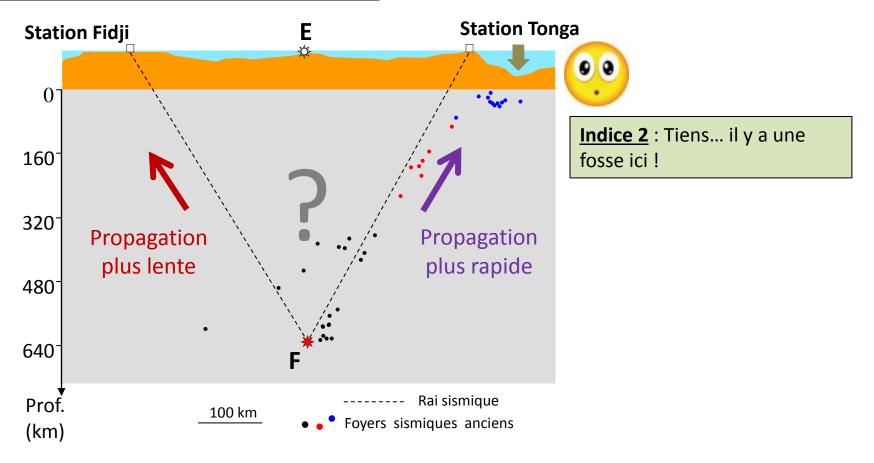
#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964



<u>Indice 1</u>: On rappelle que plus un matériau est **dense**, plus la vitesse de propagation des séismes est **élevée.** 

Lors de l'enregistrement des ondes d'un **séisme profond** dont l'épicentre E est situé à égale distance de 2 stations d'enregistrement (**Fidji** et **Tonga**), on constate que les ondes P arrivent 2 sec. **plus tard** à la station Fidji qu'à la station Tonga.

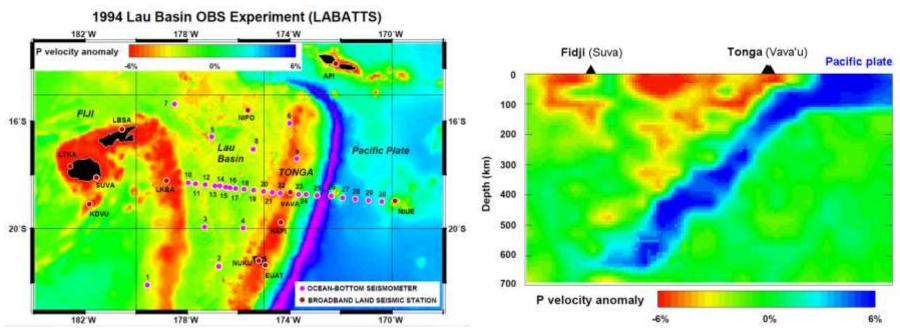
#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964



Lors de l'enregistrement des ondes d'un **séisme profond** dont l'épicentre E est situé à égale distance de 2 stations d'enregistrement (**Fidji** et **Tonga**), on constate que les ondes P arrivent 2 sec. **plus tard** à la station Fidji qu'à la station Tonga.

#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964

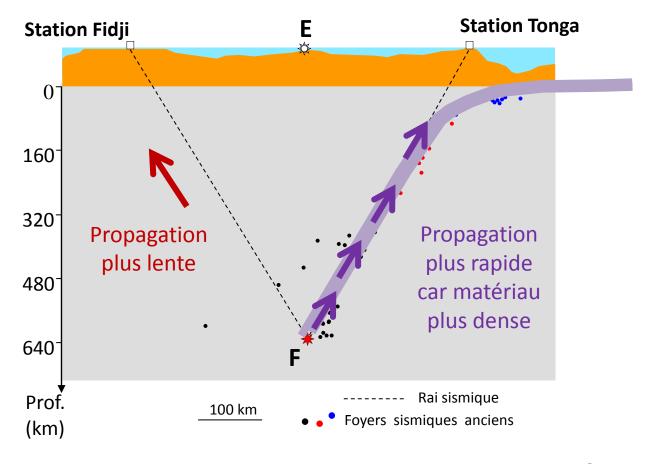
<u>Indice 3</u>: Etude par tomographie sismique. Les zones colorées révèlent des anomalies de vitesse soit positives (bleues) soit négatives (rouge)



D'après Zhao et al., 1997

Idem vu en coupe. Image obtenue en 1997 par le traitement d'environ 926 séismes.

#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964



L'anomalie positive de vitesse des ondes parcoutant le trajet F → Tonga est interprété par l'existence d'un matériau **froid et dense** (lithosphère océanique) qui plonge par **subduction** dans l'asthénosphère plus ductile.

#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964

#### Coupe hypothétique à travers Les Fiji, Tonga et Rarotonga selon Oliver et Isacks, 1967

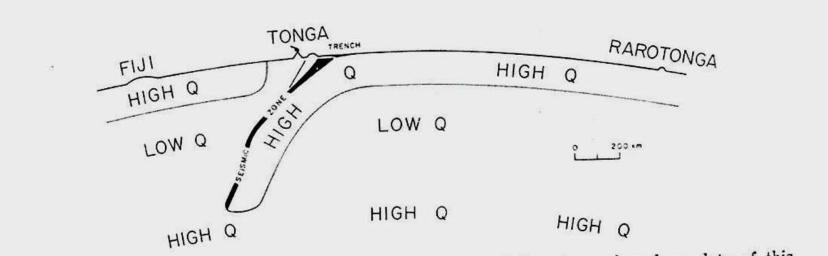
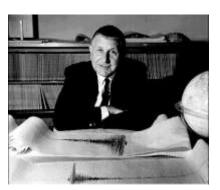


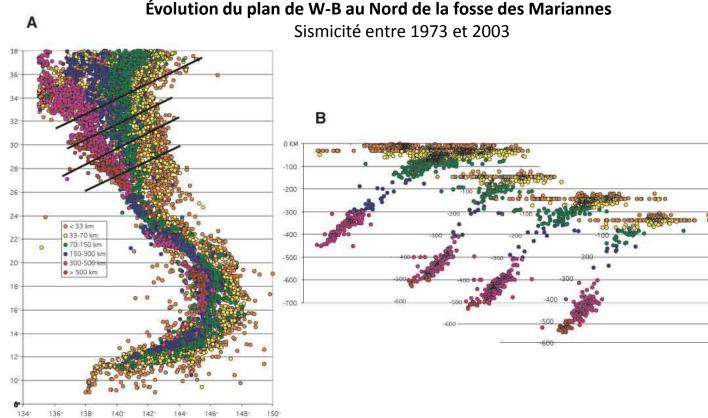
Fig. 13. Hypothetical section through Fiji, Tonga, and Rarotonga based on data of this paper. Boundaries between high Q and low Q zones are not well determined but can be taken as a first approximation.

#### Observation de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes en 1964

Cette interprétation complète ainsi les travaux de **Wadati** (1930) et **Benioff** (1955) qui avaient remarqué dans certaines zones une répartition géométrique précise des **foyers sismiques** en fonction de la profondeur (suivent un **plan incliné** qu'on appellera plus tard plan de Wadati-Benioff)







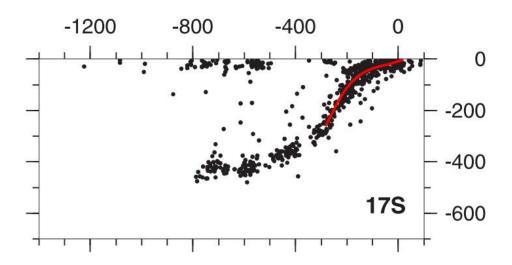
## Remarque

Les observations de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes au niveau des Tonga ont été complétées plus récemment.

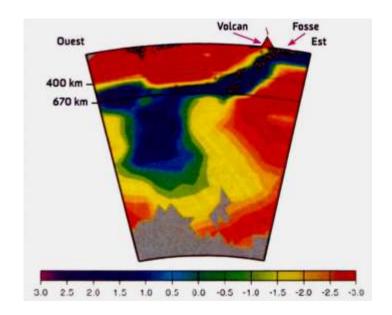
Les études font apparaître une particularité du « slab » (panneau de lithosphère océanique plongeante): Sa forme en « S » pour certaines latitudes semble souligner la **discontinuité mantellique des 660 Km** (transition minéralogique entre le manteau supérieur et le manteau inférieur).

Répartition des foyers sismiques à la latitude 17°S

Source: Frohlich and Davis, 1999



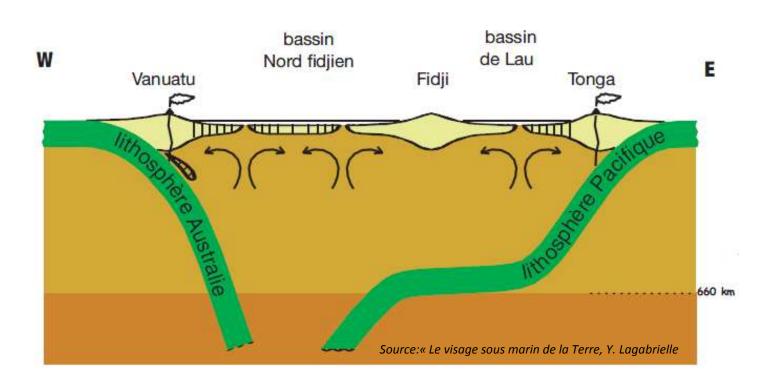
### Tomographie sismique au niveau des Tonga D'après Van Der Hilst, 2001



## Remarque

Les observations de J. Oliver, B. Isacks et L. Sykes au niveau des Tonga ont été complétées plus récemment.

Les études font apparaître une particularité du « slab » (panneau de lithosphère océanique plongeante): Sa forme en « S » pour certaines latitudes semble souligner la **discontinuité mantellique des 660 Km** (transition minéralogique entre le manteau supérieur et le manteau inférieur).



## Remarque

Les études révèlent aussi que pour cette même zone de subduction, la forme du « slab » peut varier localement (ici selon différentes latitudes)

Répartition des foyers sismiques au niveau de la fosse des Tonga aux latitudes 17°S, 13°S, 26°S et 32°S

